

11-169

АЗƏРБАЙЧАН ССР ЭЛМЛƏР АКАДЕМИЯСЫНЫН
ХƏБƏРЛƏРИ
ИЗВЕСТИЯ
АКАДЕМИИ НАУК АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР

№ 7
И Ю Л Ь
1954

АЗƏРБАЙЧАН ССР ЭА НƏШРИЯТЫ
ИЗДАТЕЛЬСТВО АН АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР
БАНЫ - БАКУ

АЗƏРБАЙЧАН ССР ЭЛМЛƏР АКАДЕМИЯСЫНЫН

ХƏБƏРЛƏРИ

ИЗВЕСТИЯ

АКАДЕМИИ НАУК АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР

№ 7

ИЮЛЬ

1954

04217

СОДЕРЖАНИЕ

В. Е. Хани—Вопросы классификации нефтяных залежей и месторождений	3
Д. Д. Мазанов—К петрографии песчаных пород юрских отложений северо-восточного Азербайджана	29
Х. Д. Заманов—Гидрохимические и физические свойства вод горных озер северо-восточного Азербайджана и Кобыстана	47
Н. К. Керемов и М. А. Мусейбов—Глинистый карст юго-восточной части междуречья Куры и Иори в Азербайджанской ССР	55
К. М. Ханмамедов—Очерк развития СССР сушильной техники древесины и заслуги советских ученых в этой области	65
Л. А. Исрафилбеков—Розовая гниль мелкого ореха и борьба с нею	75
А. С. Шакирзаде—О законе обязательного соответствия производственных отношений характеру производительных сил	85
А. М. Мирахмедов—Новые материалы о студенческих годах Узеира Гаджибекова и Муслима Магомаева	103
Лятиф Керимов—К изучению азербайджанского коврового искусства	121

МҮНДӘРИЧАТ

В. Е. Хани—Нефт ятагларынын тәснифаты мәсәләләри	3
Д. Д. Мазанов—Шимал-шәрги Азәрбајҹанын юра чөкүнтүләринин гүм сүхурларынын петрографиясына даир	29
Х. Д. Заманов—Шимал-шәрги Азәрбајҹан вә Гобустан даг көлләринин гидрохимийәви вә физики хүсусийәтләри	47
Н. К. Кәрәмөв вә М. А. Мүсәйибөв—Күр вә Иори чайлары арасынын чәнуб-шәрг һиссәсиндә кил карсты	55
К. М. Ханмамәдөв—Одунчағын гурудулмасы техникасынын ССРИ-дә инкишафы тарихи вә бу сәһәдә совет алимләринин хидмәти	65
Л. А. Исрафилбәйөв—Фындығын чәһрайы чүрүмә хәстәлийи вә онунла мубаризә тәдбирләри	75
Ә. С. Шакирзадә—Истәһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрини характеринә һөкмән уйғунлуғу гануну һаггында	85
Әзиз Мир Әһмәдөв—Үзәйир һачыбәйөв вә Мүслүм Магомаевин тәләбәлик илләринә даир ени сәнәдләр	103
Ләтиф Кәримөв—Азәрбајҹан халчачылығ сәнәтинин өйрәнилмәсинә даир	121

71630
Библиотека Института
Филиала А.Н. СССР

РЕДАКЦИОННАЯ КОЛЛЕГИЯ: Алиев М. М. (редактор), Волобуев В. Р., Газиев Г. Н., Гусейнов И. А., Караев А. И., Башкай М.-А., Мамед-алиев Ю. Г., Нагиев М. Ф. (зам. редактора), Топчибашев М. А., Усейнов М. А., Халилов З. И., Ширалиев М. А., Эфендизаде А. А.

Подписано к печати 21/VII-1954. Бумага 70×108¹/₁₆—4⁹/₁₆ бум. листа. Печати. лист. 12,5+3 вкл., уч-изд. лист. 13,3. ФГ 65543. Заказ 236. Тираж 700.

Типография „Красный Восток“ Министерства культуры Азербайджанской ССР Баку, ул. Ази Асланова, 80.

В. Е. ХАНИ

ВОПРОСЫ КЛАССИФИКАЦИИ НЕФТЯНЫХ ЗАЛЕЖЕЙ
И МЕСТОРОЖДЕНИЙ

1. Генетическая классификация залежей нефти

Вопросы генетической классификации залежей нефти все более настойчиво обсуждаются в советской нефтегеологической литературе. Несмотря на некоторые попытки, предпринятые отдельными исследователями, приходится отметить, что подлинной генетической классификации нефтяных залежей пока не создано и даже почти не намечены пути ее разработки. Классификации И. О. Брода [3] и К. С. Маслова [12] не могут быть признаны действительно генетическими (как это уже отмечалось М. Ф. Мирчинком [15]), поскольку в них содержатся элементы генетического подхода лишь к подразделению ловушек для залежей нефти, но не самих залежей. Кроме того, в классификации И. О. Брода основное подразделение залежей на пластовые, массивные и литологически ограниченные является по существу чисто морфологическим; лишь в дальнейшем подразделении этих трех групп залежей (фактически—ловушек) учитывается, и то не во всех случаях, происхождение (способ образования) ловушки. Разграничение этих трех групп недостаточно четкое, порой даже искусственное.

В классификации К. С. Маслова обращает на себя внимание крайняя непоследовательность в наименовании залежей, которые именуется то по генезису заключающих их ловушек (например, дельтовые, рифовые), то по своей форме (шнуроподобные, рукавообразные), то по своему положению относительно структуры (фланговые, крыльевые). Основное же подразделение классификации К. С. Маслова—это весьма распространенное и в советской, и в зарубежной литературе деление залежей на структурные, стратиграфические и литологические, о недостатках которого мы скажем несколько ниже. К. С. Маслов несколько видоизменяет это, уже ставшее традиционным, деление путем объединения стратиграфических и литологических залежей, а также выделенных по другому признаку „эродированных“ залежей, в сборную группу „зональных“ залежей. Последний термин, получивший у нас за последнее время, по почину Г. А. Хельквиста [21], некоторое распространение, представляется совершенно излишним в силу своей полной неопределенности.

Весьма неудачным надо признать и термин „стратиграфическая залежь“, толкуемый различно разными авторами [4, 9, 13, 14, 19, 21]. Одни из этих исследователей [4, 14] под указанным названием под-

разумевают залежи, приуроченные к ловушкам, связанным с несогласиями; между тем сами несогласия обязаны в большинстве случаев развитию определенных структурных форм—локальных или региональных. При таком понимании появляется необходимость выделения еще одного типа ловушек, возникающего благодаря изменчивой проницаемости осадков нефтеносного горизонта; эти ловушки и заключенные в них залежи получили название „литологических“ (скопления нефти, обусловленные преобладающим влиянием „литологического фактора“,—по И. М. Губкину [8]). Другие исследователи [19] понимают термин „стратиграфические залежи“ гораздо шире—как совокупность всех залежей, приуроченных к ловушкам, в образовании которых структурный фактор играл подчиненную роль или вовсе не имел значения. Представление о стратиграфических и литологических, или зональных залежах, как образованных без участия тектонического фактора (т. е. атектонических), служит причиной многих недоразумений. Одни полагают, что в природе не может быть атектонических залежей [19], другие доказывают возможность их существования [23].

На наш взгляд, не могут спасти термин „стратиграфические залежи“ и различные предложения о применении его в ограниченном значении [4, 9, 28].

В только что появившейся работе Г. А. Хельквист [22] выступает с новыми предложениями по рассматриваемому вопросу. По его мнению, при классификации залежей нельзя отдавать предпочтения ни тектоническому, ни литологическому фактору; однако на деле предлагаемая классификация оставляет в стороне собственно структурный признак и основывается исключительно на степени литологической выдержанности нефтемещающих отложений и согласии или несогласии их залегания по отношению к подстилающим и перекрывающим слоям. Эта классификация, естественно, не может считаться генетической; даже в качестве морфологической ее надо признать очень односторонней.

Не лучше, а скорее даже значительно хуже обстоит дело за рубежом, о чем можно судить по недавно вышедшим в США и Англии руководствам по геологии нефти [24, 25, 26, 28]. В большинстве случаев здесь даже не ставится вопрос о генетической классификации залежей, и дело ограничивается тем или иным вариантом „структурно-стратиграфической“ классификации. В лучшем же случае под видом генетической классификации залежей опять-таки предлагается генетическая классификация ловушек. Такова, например, классификация Хероя (D. В. Негоу, цит. по [24]), с разделением ловушек на ловушки отложения, диагенеза, деформационные и смешанного происхождения. Конечно, выяснение происхождения ловушки есть необходимый элемент генетической классификации залежей, и в этом смысле предложения ряда советских авторов (М. В. Абрамович [1], И. О. Брод [3], К. С. Маслов [12], Н. Б. Вассоевич [6] и др.) и некоторых зарубежных заслуживают полного внимания, но, приходится повторить еще раз, нельзя сводить генетическую классификацию залежей к генетической классификации ловушек.

Начала подлинно генетической классификации залежей нефти можно найти в трудах Н. И. Андрусова [2] и И. М. Губкина [8], в частности, в известном разделении И. М. Губкиным нефтяных залежей на первичные и вторичные. К сожалению, использованию этих терминов И. М. Губкина мешает то обстоятельство, что в полемике с К. П. Калицким по вопросу об образовании залежей нефти они применялись И. М. Губкиным в существенно ином смысле; благодаря

этому, термин „первичные залежи нефти“ приобрел у многих наших геологов одиозный смысл, связанный с неправильным толкованием генезиса нефтяных месторождений К. П. Калицким.

Согласно Н. И. Андрусову, К. П. Калицкому и одному из толкований И. М. Губкина (в полемике с К. П. Калицким) первичные залежи—это залежи в самих нефтематеринских породах (глинах—по Андрусову, песках—по Калицкому). В таком случае вторичные залежи, по Н. И. Андрусову и отчасти И. М. Губкину,—это залежи в коллекторах нефтематеринской свиты; стало быть, необходим термин „третичная залежь“ (введенный Н. И. Андрусовым и возрожденный А. Я. Кремсом [10] и А. А. Трофимуком [18]) для обозначения залежей вне нефтематеринских свит. С другой стороны, И. М. Губкин называл первичными все залежи нефти в пределах нефтематеринских свит, а вторичными—залежи вне последних. Эта терминология лучше отражает принципиальную позицию И. М. Губкина, отрицавшего существование первичных залежей в понимании К. П. Калицкого.

Определенный интерес в связи с рассматриваемыми вопросами представляет генетическая классификация естественных нефтепроявлений, разработанная в свое время Н. Б. Вассоевичем [5]. По своим принципам она близка к предлагаемой нами ниже, и приходится сожалеть, что Н. Б. Вассоевич ограничился рассмотрением нефтепроявлений и не занялся в этом аспекте самими залежами нефти.

При построении классификации залежей нефти, которая действительно могла бы называться генетической, необходимо иметь в виду, с одной стороны, что нефть есть лишь один из видов осадочных полезных ископаемых (это обязывает нас к соблюдению при решении данной задачи единства подхода ко всем осадочным полезным ископаемым) и, с другой стороны, что нефть, благодаря своим специфическим физическим свойствам занимает особое место в ряду осадочных полезных ископаемых. Обладая высокой подвижностью, нефть может образовать свои скопления на большом расстоянии от места своего зарождения, в породах, существенно отличных по возрасту и составу от связанных с ней общим происхождением осадочных образований. Все это сближает нефть по условиям формирования ее залежей с полезными ископаемыми магматического происхождения, в особенности с гидротермальными рудами¹, что, однако, ни в коей мере не говорит об их генетическом родстве, вновь допускаемом в последнее время некоторыми учеными [11].

Естественно, что формулировке принимаемых нами принципов генетической классификации залежей нефти необходимо предпослать хотя бы самое краткое изложение тех представлений о генезисе нефти и ее залежей, на которые мы опираемся. Эти представления в общем непосредственно вытекают из известной теории И. М. Губкина.

1. Исходным материалом для образования нефти служит органическое вещество растительного (главным образом) и животного происхождения, накапливавшееся совместно с терригенными илами в соленоводных бассейнах морского и внутриматерикового характера. Это органическое вещество частично может быть принесено реками с прилегающей суши.

Признавая органическое происхождение всех залежей нефти промышленного значения, мы не отрицаем, однако, что в природе могут

¹ С другой стороны, локализация гидротермальных месторождений, подобно локализации залежей нефти, во многом определяется проницаемостью, т. е. коллекторскими свойствами вмещающих пород.

встречаться битумы и неорганического генезиса; это в особенности касается углеводородных газов и прежде всего метана.

2. Нефтематеринскими породами служат алюмосиликатные и карбонатные пелиты, содержащие относительно небольшой процент органического вещества и тонко переслаивающиеся с пористыми образованиями, могущими служить коллекторами нефти. В некоторых случаях одни и те же породы могут являться и нефтематеринскими и нефтемещающими (например, диагенетически трещиноватые глины).

3. Преобразование исходной органики в нефть и концентрация последней в коллекторах происходит в стадию диагенеза пород, растягиваясь на сотни тысяч лет и заканчиваясь ко времени полного окаменения (литификации) материнской породы. Факторами нефтеобразования служат бактериальная деятельность (вначале) и каталитическая активность пород. Образование нефти идет при умеренных температуре и давлении, начинаясь, однако, лишь при некоторых их минимальных значениях; завершается оно уже в самом коллекторе. Необходимым условием нефтеобразования, вытекающим из только что сказанного, является устойчивое и достаточно быстрое погружение дна бассейна.

4. Нефтеобразование химически выражается в восстановлении и обогащении водородом исходного органического вещества. Этот процесс, в зависимости от конкретных геологических условий, может остановиться на разных стадиях, и в результате возникают нефти разного состава: ароматические, нафтеновые, метановые; продуктом предельного восстановления органики служит метановый газ. Чем в более глубокие зоны земной коры погружается нефтематеринская порода, чем более тонкозернистыми являются коллекторы, тем глубже идет восстановление исходной органики.

Дальнейшая судьба нефти заключается преимущественно в ее большем или меньшем окислении, вплоть до превращения в асфальт. Однако повышение температуры и давления вследствие дислокационных процессов и приближения магматических масс может привести к возобновлению восстановительных тенденций; оно может способствовать также образованию нефти из остаточной органики нефтематеринских пород, сохранившейся при их литификации и превратившейся в твердые битумы.

5. Образование промышленных скоплений нефти происходит путем ее концентрации в пористых породах-коллекторах, в пределах участков последних, дальнейшее перемещение нефти из которых по тем или иным причинам является невозможным. Эти участки известны под названием ловушек; они представляют собой либо гипсометрически наиболее повышенные части коллекторов, либо участки, где пористые породы вверх по восстанию сменяются непроницаемыми для нефти породами того же или другого возраста.

6. Основными факторами миграции нефти после завершения ее образования в коллекторе являются гравитационный (разделение по удельному весу) и гидравлический (увлечение движущимся под влиянием гидростатического напора потоком воды).

Основными путями миграции нефти из одного коллектора в другой, отделенный от первого нефтепроницаемыми породами, служат трещины, разрывные смещения и поверхности несогласия. Миграция происходит не только и даже, вероятно, не столько в жидкой, сколько в газообразной форме.

Таковы наши исходные представления по генезису нефти и ее залежей. Обратимся теперь к принципам генетической классификации последних.

Подобно тому, как одним из основных вопросов генетической классификации рудных месторождений является вопрос об отношении рудной залежи к рудоносной магме, так и в генетической классификации залежей нефти первым и главным критерием следует признать, вслед за Н. И. Андрусовым и И. М. Губкиным, отношение данной залежи нефти к нефтематеринским отложениям, т. е. к тем осадкам, в которых накопилось исходное органическое вещество и в которых и возникла нефть, первоначально в рассеянном виде. В зависимости от этого критерия залежи нефти и могут быть подразделены прежде всего на аутохтонные (первичные) и аллохтонные (вторичные), как это принято для залежей угля¹. Рекомендую применение указанных терминов в геологии нефти, следует постоянно иметь в виду, что выражение „аутохтонный“ по отношению к залежам нефти не должно приниматься буквально, так же, например, как и термин „месторождение нефти“. Аутохтонной в строгом смысле этого слова может быть лишь диффузно рассеянная нефть в материнских породах; всякое же скопление нефти образовалось за счет ее перемещения на то или иное расстояние.

Диффузно рассеянные углеводороды нефтяного ряда возникают, судя по данным В. В. Вебера [7] и П. В. Смита [27], вскоре после отложения осадков, но образование скоплений нефти затягивается на многие сотни тысяч лет и завершается, повидимому, лишь непосредственно перед началом этапа литификации осадков. Об этом свидетельствует отсутствие залежей нефти в четвертичных отложениях (быть может, за исключением самых низов постплиоцена). Процесс концентрации углеводородов в пористых пластах-коллекторах и зонах диагенетической трещиноватости, совершающийся путем диффузии, имеет, повидимому, много общего с процессом образования конкреций (в частности, карбонатных), недавно весьма полно разъясненным Н. М. Страховым [17]. В результате такой концентрации возникают залежи нефти, которые можно назвать раннеаутохтонными. В качестве типичного примера подобных залежей могут рассматриваться залежи в выклинивающихся песках угленосной свиты нижнего карбона Волго-Уральской области, средней юры Эмбы, майкопской свиты Кавказа.

В дальнейшем, при изменившихся геотектонических и других условиях, может произойти перераспределение нефти и формирование новых залежей за счет старых; так возникают позднеаутохтонные залежи, например сводовые залежи в выдержанных песчаных пластах тех же свит. Другой способ образования позднеаутохтонных залежей—воздействие на остаточную органику материнских пород повышенных температуры и давления.

Все аутохтонные залежи образовались за счет внутриформационной миграции, не выходящей за пределы нефтематеринской толщи (формации); наоборот, аллохтонные залежи обязаны своим возникновением межформационной миграции. Однако и в первом случае расстояние, на которое произошла миграция, может быть существенно различным. Некоторые, относительно редкие залежи образовались в результате концентрации нефти в самой нефтематеринской породе—в глинистых алевролитах благодаря их первичной

¹ Аналогично этому, М. В. Абрамович и Ш. Ф. Мехтиев говорят об аутигенных и аллотигенных битумах.

пористости и проницаемости, в глинах благодаря трещиноватости, приобретенной ими в процессе диагенеза (раннеаутохтонные залежи, например, в пермской свите спраберри Техаса) или в результате тектонических деформаций (позднеаутохтонные залежи, например, в миоценовой свите монтеррей Калифорнии).

Другие аутохтонные залежи возникли в пористых породах, переслаивающихся с материнскими породами или окруженных последними. Миграция в этом случае выражалась сначала в диффузии углеводородов внутри неуплотненной материнской породы в направлении коллектора, затем в переходе этих углеводородов в коллектор с образованием нефти, как таковой и, наконец, в концентрации нефти в пределах ловушек. Если это, например, залежи в песчаных линзах или известняковых рифах, масштабы миграции могли быть весьма невелики — нефть собиралась путем диффузии из окружающего объема материнской породы. В протяженных и выдержанных пластах коллекторов миграция нефти может происходить уже на большее расстояние, вероятно, достигающее многих десятков километров. Залежи, заключенные в самой материнской породе, можно именовать собственно аутохтонными (ортоаутохтонными); залежи, возникшие вне материнской породы, — параутохтонными.

Аллохтонные залежи, подобно аутохтонным, подлежат разделению на раннеаллохтонные и позднеаллохтонные. Раннеаллохтонные залежи могли образоваться почти одновременно с раннеаутохтонными и раньше позднеаутохтонных.

Как отметил в свое время еще И. М. Губкин [8] и затем И. О. Брод [3], подавляющее большинство залежей нефти относится к числу аутохтонных (первичных, по И. М. Губкину). Действительно, в Советском Союзе аллохтонными могут считаться лишь залежи верхних отделов продуктивной толщи Азербайджана и ширакской свиты Грузии, красноцвета Туркмении, пермских рифовых известняков Башкирии и, возможно, некоторых других горизонтов пермской системы Волго-Уральской области. В Северной Америке к этой категории заведомо относятся только залежи в континентальной олигоценовой свите сепе Калифорнии, в девонских рифах Альберты и пермских рифах Техаса и, возможно, в ордовичских известняках Мидконтинента.

Этот вывод подтверждается также следующими фактами: 1) постоянной приуроченностью залежей нефти и нефтепроявлений к определенным стратиграфическим горизонтам, обладающим довольно специфическими литологическими и геохимическими признаками; 2) закономерной связью свойств нефтей с литологическим составом вмещающих отложений [20]; 3) затруднительностью межформационной миграции нефти после завершения литификации осадков.

Следующим важным критерием генетической классификации залежей должно явиться, несомненно, происхождение ловушек — способ и отчасти время их образования.

Говоря о факторах, обусловивших образование ловушки, нужно прежде всего установить роль тектонического фактора. Бесспорно, нет ловушек, возникших без участия тектонического фактора, уже потому, что отложение любой осадочной толщи, а следовательно и любого коллектора, контролируется ни на минуту не прекращающимися тектоническими движениями. Кроме того, для образования скоплений нефти в протяженных пластах-коллекторах необходим некоторый, хотя бы минимальный их наклон. Однако роль тектонического фактора в образовании ловушек разного типа неодинакова.

К числу ловушек, в создании которых тектонический фактор играл относительно подчиненную роль, можно отнести алевропесчаные тела, выполняющие углубления рельефа подложья нефтематеринской толщи — русла рек, как в Майкопском районе, или подводные каньоны, как в восточной Венесуэле. К подобным ловушкам принадлежат также ловушки в эрозионных выступах подложья, образованных карбонатными (например, в турне и намюре Волго-Уральской области) или выветрелыми кристаллическими породами (Тиман, Мидконтинент США, Калифорния). Сюда же относятся алевропесчаные линзовидные тела, отложенные течениями (чокрак Махачкала?) и береговыми потоками наносов (Майкопский район?), или возникшие в виде подводных валов, баров, кос, пересыпей (Канзас), а также рифовые известняково-доломитовые массивы (Ишимбай, Альберта в Канаде, Техас). Следует отметить, что рукавообразные залежи погребенных русел и каньонов и линзовидные — пересыпей ориентированы перпендикулярно древним береговым линиям; подводные валы, бары, косы и рифовые массивы — параллельно береговым линиям. Наконец, к разновидностям ловушек этого типа надо отнести складки облекания и уплотнения, кое-где в США — например, в Аппалачском бассейне, — также вмещающие залежи нефти.

Возникает вопрос о наименовании ловушек только что рассмотренного типа. По И. М. Губкину, это ловушки, созданные при решающем участии литологического фактора. Причиной же литологических изменений являются процессы дифференциального осадконакопления или размыва. Иначе говоря, ловушки данного типа имеют седиментационно-денудационное, экзогенное в своей основе происхождение. Если понимать под структурой всякую неоднородность в распределении горных пород в земной коре, независимо от ее происхождения, то в рассматриваемых случаях мы также имеем дело с определенными структурными формами, но не эндогенного (глубинного), а экзогенного (поверхностного) происхождения. Итак, эту группу ловушек следует именовать экзоструктурными ловушками. Им противостоят две другие группы ловушек, могущие быть объединенными под названием эндоструктурных ловушек.

Необходимо подчеркнуть роль перерывов осадконакопления в образовании экзоструктурных ловушек. Благодаря действию перерывов, вызванных положительными колебательными движениями (затем сменяющимися отрицательными), создаются условия как для выветривания и эрозионного расчленения доперерывных образований, с возникновением соответствующих ловушек, так и, в дальнейшем, для выполнения осадками эрозионных углублений и, в связи с этим, неправильного распределения алевропесчаных осадков, являющегося предпосылкой образования серии ловушек несколько иного типа. В связи с этими же явлениями создаются складки облекания и уплотнения, также могущие, как указывалось, явиться ловушками для нефти и газа.

Подавляющее большинство экзоструктурных ловушек, если не все они, заключают раннеаутохтонные или раннеаллохтонные залежи. При этом последние образуются путем стратиграфически нисходящей межформационной миграции, т. е. путем проникновения нефти из нефтематеринской формации в более древние, отделенные перерывом, слои. Такая миграция может иметь место в результате перемещения нефти в более древние пористые породы из прислоненных к ним коллекторов, в результате проникновения нефти из нефтематеринских осадков в подстилающие коллекторы при уплотнении материнских пород и т. п.

Вторую группу составляют ловушки, которые можно объединить под названием регионально-структурных. Эти ловушки обязаны своим возникновением проявлению волновых тектонических движений (и сопровождающих их разрывов); они подчинены элементам региональной структуры нефтегазоносных бассейнов. Большая часть подобных залежей размещается в краевых частях бассейнов и приурочивается к периферическим региональным моноклиналям. Ловушки ограничиваются вверх по региональному восстанию литологическим замещением пород-коллекторов непроницаемыми породами (например, песков глинами, как в Майкопском нефтеносном районе), несогласным прислонением коллекторов к более древним непроницаемым породам (например, песков базальных горизонтов продуктивной толщи Апшерона к подстилающим отложениям), несогласным перекрытием коллекторов более молодыми образованиями (например, на месторождении Ист-Тексас в США), срезанием коллекторов вверх по восстанию тектоническими разрывами (например, в сизанском месторождении северо-восточного Азербайджана).

Большая часть перечисленных видов залежей данной группы относится к раннеаутохтонным залежам—залежи в песках и алевролитах, замещаемых глинами вверх по восстанию, залежи в несогласно прислоненных пластах, частично залежи в коллекторах, ограниченных разрывами. С другой стороны, залежи в несогласно перекрытых пластах (в большинстве случаев), а также часть залежей в тектонически экранированных и эродированных коллекторах принадлежат к категории аллохтонных или позднеаутохтонных.

Регионально-структурные залежи могут встречаться и во внутренних частях бассейнов—вдоль зон глубинных разломов, преимущественно в их опущенных крыльях (разрыв Инглвуд в Калифорнии, разрывы Венского бассейна).

Третью большую группу ловушек составляют локально-структурные, приуроченные к отдельным складкам и осложняющим строение последних разрывам и несогласиям. В отличие от регионально-структурных ловушек, подчиненных региональным моноклиналям и разломам, локально-структурные ловушки размещаются в пределах антиклинальных зон преимущественно во внутренних частях нефтегазоносных бассейнов. Отдельные важнейшие виды залежей в ловушках этой группы таковы: залежи в сводах антиклинальных складок (примеры чрезвычайно многочисленны); залежи в древних сводах (минимумах мощностей) конседиментационных, т. е. образовавшихся одновременно с осадконакоплением, антиклиналей (примером могут служить «висячие» залежи нижнего отдела продуктивной толщи Апшерона); залежи на крыльях антиклиналей, смещенные со сводов активным движением пластовых вод (сюда относятся некоторые залежи Заволжья, рассмотренные недавно В. П. Савченко [16]); залежи на крыльях антиклиналей, ограниченные (экранированные) разрывами (типа залежей Грозненской области и некоторых залежей Апшерона—о. Артема и др.); залежи на крыльях и периклиналях антиклиналей и гемантиклиналей в пластах, срезанных несогласиями (некоторые залежи западной Кубани и Ферганы), или прислоненных и выклинивающихся пластах (Апшерон, Кировабадский район); залежи на крыльях и периклиналях диапировых складок и соляных куполов, ограниченные ядрами протыкания или жерлами грязевых вулканов (залежи Апшерона, Эмбы, Румынии и др.).

В эту же группу могут быть условно включены залежи, приуроченные к измененным изверженным породам, образующим пластовые

внедрения или лакколитоподобные тела среди бсадочных пород; примером служат некоторые залежи Тексаса.

Некоторая часть перечисленных видов залежей, подчиненных локально-структурным ловушкам, принадлежит преимущественно к типу аутохтонных (раннеаутохтонных) залежей; таковы залежи в древних сводах конседиментационных антиклиналей, залежи в алевропесчаных пластах, прислоненных или выклинивающихся к сводам антиклиналей. Остальные виды локально-структурных залежей могут относиться с равной степенью вероятности и к аутохтонным, за исключением залежей в магматических породах, явно аллохтонных.

Могут возникнуть сомнения в целесообразности отделения регионально-структурных ловушек от локально-структурных, поскольку в случае ловушек первого типа обычно не наблюдается непрерывной протяженности залежей вдоль региональных моноклиналей или разрывов, а во втором случае частные структурные формы, образующие ловушки, сочетаются в более крупные структурные зоны—валы, антиклинории и т. п. Однако местные изгибы слоев в пределах моноклиналей и антиклинальные перегибы слоев вдоль разрывов являются все же весьма подчиненным элементом строения этих региональных структур, в то время как локальные структуры типа брахиантиклиналей, куполов и пр. играют более самостоятельную роль в составе региональных поднятий типа валов и антиклинорий.

Генетическая классификация залежей нефти должна учитывать, естественно, их морфологические черты. Практическое значение подобной классификации было бы ничтожно, если бы определенным видам залежей, выделенным в ней, не соответствовали определенные особенности формы резервуара и самой залежи.

По этим признакам залежи подразделяются И. О. Бродом [3] на пластовые, массивные и литологически ограниченные.

Это деление, как отмечалось выше, не вполне последовательно. Массивные залежи фактически распадаются на две разные категории—одна из них представляет те же пластовые залежи, но в мощных проницаемых пластах, с подошвенной водой; другая—залежи в коллекторах неправильной формы, не заполняющие эти коллекторы полностью. Сравнивая, например, выделяемые И. О. Бродом две подгруппы залежей—массивные залежи в эрозионных выступах [3, фиг. 6] и литологически ограниченные залежи в выступах древнего микрорельефа [3, фиг. 13] мы можем усмотреть разницу в основном лишь в масштабе явления. Если проводить разделение залежей по форме резервуаров, то было бы рационально, по видимому, выделить всего два типа залежей—залежи в пластовых резервуарах и залежи в резервуарах неправильной формы. Массивные же залежи представляют переходный тип от первого ко второму.

Н. Б. Вассоевич [6] подразделяет ловушки для нефти на замкнутые, полузамкнутые и незамкнутые, объединяя первые два типа под названием ловушек выклинивания. Незамкнутые ловушки разделяются далее на гидравлические (с водой) и гравитационные (без воды). Этот исследователь справедливо указывает, что такое подразделение имеет большое значение для процессов формирования и особенно перераспределения и разрушения залежей. В частности, в разных ловушках перечисленных выше типов по-разному проявляется роль пластовых вод [6].

В зависимости от вида контура залежей (контактов в плане нефти с водой или породой) М. В. Абрамович [1] различает: 1) залежи с округленным контуром, 2) с внешним округленным, внутренним—с

Продолжение таблицы 1

1	2	3	4	5	6	7	8	9
А Аутохтонные (первичные)	А ₁ Раннеаутохтонные (раннепервичные)		4) Залежи в складках облекания 5) Залежи в складках уплотнения	Незамкнутая, неправильная Незамкнутая, неправильная	4) Залежи на моно-клиналях в пластах, запечатанных разрывами (моноклиналильные разрывные)	Полузамкнутая, срезанная	4) Залежи в крыльях конседиментных антиклиналей в несогласно прислоненных пластах (крыльевые прислоненные) 5) Залежи в крыльях конседиментных антиклиналей в несогласно прислоненных пластах (крыльевые срезанные) 6) Залежи в конседиментных синклиналях, в выдержанных пластах (синклинальные пластовые) 7) Залежи в конседиментных синклиналях, в выклинивающихся пластах (синклинальные клиновидные)	Полузамкнутая, округленно-срезанная Полузамкнутая, округленно-срезанная Незамкнутая, округленная Замкнутая, округленно-срезанная
А ₂ Позднеаутохтонные (вторичные)	А ₂ Позднеаутохтонные (вторичные)	А ₂ ¹ собственно аутохтонные	—	—	1) Залежи в региональных зонах тектонического раздробления нефтематеринской формации (регионально-тектонически-греншинные)	Замкнутая, неправильная	1) Залежи в местных зонах тектонического раздробления нефтематеринской формации (локально-тектонически-греншинные)	Замкнутая или полузамкнутая, неправильная

Продолжение таблицы 1

1	2	3	4	5	6	7	8	9
А Аутохтонные (первичные)	А ₂ Позднеаутохтонные (вторичные)	А ₂ ² Параутохтонные	—	—	—	—	1) Залежи в сводах постседиментных антиклиналей (сводовые) 2) Залежи в сводах скрытодиапировых антиклиналей сводовые скрытодиапировые 3) Залежи в сводах закрытых соляных куполов сводовые солянокупольные 4) Залежи в сводах поднятий, осложненных или созданных магматическими внедрениями (сводовые надинтрузивные) 5) Залежи в крыльях диапировых антиклиналей (крыльевые диапировые) 6) Залежи в крыльях антиклиналей, осложненных грабевыми вулканами (крыльевые околограбзулканические) 7) Залежи в крыльях соляных куполов (крыльевые солянокупольные)	Незамкнутая, округленная Незамкнутая, округленная Незамкнутая, округленная Незамкнутая, округленная Незамкнутая, округленная Полузамкнутая, кольцевая Полузамкнутая, кольцевая

Продолжение таблицы 1

1	2	3	4	5	6	7	8	9
А Аутохтонные первичные	А ₂ Позднеаутохтонные (позднериничные)							Полузамкнутая, кольцевая
Б Алактохтонные (вторичные)	Б ₁ Раннеалактохтонные (ранневторичные)	А ₂ Параутохтонные	1) Залежи в эрозионных выступах подложья (эрозионные) 2) Залежи в зонах растворения карбонатных пород подложья (растворения) 3) Залежи в зонах выветривания пород подложья (выветривания)	Незамкнутая, округленная или неправильная Замкнутая, неправильная Замкнутая, неправильная	1) Залежи в несогласно срезанных моноклинальных пластах подложья (моноклинальные срезанные)	Полузамкнутая, срезанная	8) Залежи в крыльях поднятий, осложненных или созданных магматическими внедрениями (крыльевые околонитрузивные) 9) Залежи в крыльях антиклиналей, запечатанных надвигами (крыльевые надвиговые) 10) Залежи в сводах антиклиналей, раздробленных сбросами (блоковые)	Полузамкнутая, округленно-срезанная Полузамкнутая или замкнутая, округленно-срезанная
	Б ₂ Позднеалактохтонные (поздневторичные)						1) Залежи в эрозионно-структурных выступах подложья (эрозионно-сводовые) 2) Залежи в зонах тектонической трещиноватости подложья (трещинные)	Незамкнутая, округленная Замкнутая, неправильная

Продолжение таблицы 1

1	2	3	4	5	6	7	8	9
Б Алактохтонные (вторичные)	Б ₂ Позднеалактохтонные (поздневторичные)	А ₂ Параутохтонные	1) Залежи в складках облекания 2) Залежи в складках уплотнения	Незамкнутая, округленная Незамкнутая, округленная	1) Залежи на моноклинах в пластах, запечатанных разрывами (моноклинальные разрывные) 2) Залежи вдоль региональных (глубинных) разрывов во внутренних частях бассейнов (разрывные)	Полузамкнутая, срезанная Полузамкнутая, срезанная	1) Залежи в сводах антиклиналей (сводовые) 2) Залежи в сводах антиклиналей, раздробленных сбросами (сводовые блоковые) 3) Залежи в сводах поднятий, осложненных или созданных магматическими внедрениями (сводовые надитрузивные) 4) Залежи в крыльях антиклиналей, смещенные напором пластовых вод (смещенные сводовые) 5) Залежи в крыльях диапировых антиклиналей (крыльевые диапировые) 6) Залежи в крыльях соляных куполов (крыльевые солянокупольные) 7) Залежи в крыльях антиклиналей, осложненных грязевыми вулканами (крыльевые окологрязевулканические)	Незамкнутая, округленная Полузамкнутая или замкнутая, округленно-срезанная Незамкнутая, округленная Незамкнутая, округленная Полузамкнутая, кольцевая Полузамкнутая, кольцевая Полузамкнутая, кольцевая

Библиотека Индгизского
Финяла А.Н. СССР

Таблица 2

Классификация нефтяных месторождений

Типы	Классы	Роды и виды (формы залегания пластов, которым подчинены месторождения)
Локально-структурные	А. Антиклинальные	1. Платформенные антиклинали а) туймазинского типа б) саратовского и бугурусланского типа 2. Брахиантиклинали и купола а) неразбитые б) слаборазбитые в) сильноразбитые 3. Диapiroвые складки и складки, осложненные грязевыми вулканами а) соляные купола б) глиняные диапиры в) поднятия, осложненные грязевыми вулканами 4. Линейные антиклинали а) не осложненные надвигами б) осложненные надвигами в) осложненные диапиризмом 5. Гемантиклинали („структурные носы“) 6. Магматогенные поднятия а) лакколиты б) магматические диапиры в) пластовые залежи (силлы)
	Б. Синклинальные	1. Синклинали и брахисинклинали 2. Гемисинклинали
Регионально-структурные	А. Моноклинальные	1. Моноклинали, не осложненные разрывами или изгибами а) пологие (до 30°) б) крутые (>30°) 2. Моноклинали, осложненные разрывами 3. Моноклинали, осложненные поперечной волнистостью 4. Моноклинали, осложненные продольной волнистостью
	Б. Разрывные	1. Присбросовые зоны а) не осложненные складчатостью б) осложненные складчатостью 2. Зоны региональных надвигов 3. Зоны тектонической трещиноватости неправильных очертаний
Экоструктурные (седиментационно-денудационные)	А. Антиклинальные	1. Складки облекания 2. Складки уплотнения
	Б. Рифовые	1. Барьерные рифы 2. Одиночные рифы
	В. Линзовидные	1. Алевропесчаные линзы и другие тела, вытянутые параллельно древней береговой линии 2. Алевропесчаные линзы и другие тела, ориентированные перпендикулярно древней береговой линии
	Г. Денудационные	1. Эрозионные выступы 2. Зоны диагенетической трещиноватости 3. Зоны гипергенной трещиноватости 4. Зоны подземного растворения карбонатных пород

в Виргинии, но в дальнейшем число таких месторождений должно возрасти¹.

Другим понятием, также „выносимым за скобки“ рассматриваемой классификации, является понятие о закрытых, полузакрытых и раскрытых месторождениях [1]. Фактору сохранности „покрышки“ многие исследователи (С. М. Апрезов, С. Ф. Федоров) придают весьма большое значение при оценке перспективных площадей. Подобное мнение в общем справедливо, но необходимо помнить, что и в раскрытых структурах могли сохраниться крупные „висячие“, смещенные на крыло залежи; замечательным примером последних является Ленинский район. Следует иметь в виду, что раскрытые и полузакрытые месторождения могут одновременно являться погребенными; при этом учитывается размыв нефтеносной; свиты перед отложением осадочной толщи, несогласно перекрывающей данную нефтеносную структуру. Так, например, в Куринской впадине имеются антиклинальные поднятия олигоценовых и миоценовых слоев, более или менее глубоко эродированные перед отложением акчагыла, в центральном Кобыстане—размытые поднятия олигоцена и миоцена, несогласно перекрытые продуктивной толщей. Все это будут погребенные раскрытые и полузакрытые антиклинальные месторождения.

Перспективы таких месторождений в общем значительно выше, чем их непогребенных аналогов. Многие подобные месторождения—на Эмбе, в Фергане и некоторых других областях—содержат в эродированных и несогласно перекрытых пластах промышленные залежи нефти. Вполне возможно, что во многих из этих месторождений после запечатания ранее размытых залежей имел место дополнительный подток нефти снизу или сбоку.

Несколько слов необходимо сказать об относительно редких синклинальных месторождениях. Такие месторождения с точки зрения гравитационной теории могут образоваться в трех случаях: 1) в сухих, безводных пластах, когда нефть стекает в наиболее низко залегающие части пласта; 2) в пластах, содержащих большое количество газа, когда „газовая шапка“ полностью занимает прилегающие антиклинали; 3) в выклинивающихся к сводам антиклиналей пластах, когда распространение нефтесодержащих пластов ограничивается синклинальными участками.

Наша классификация в некоторых пунктах близка к классификации, предложенной С. Ф. Федоровым [19а], в других же заметно от нее отличается.

Отдельные месторождения нефти и газа сочетаются в зоны нефтегазоаккумуляции. Снова несколько видоизменяя определение И. О. Брода [3], мы будем называть зонами нефтегазоаккумуляции группы месторождений, связанных общностью нефтегазоносных свит и сходством формы залегания слоев, а также приуроченностью к крупным структурным или седиментационно-денудационным единицам. Классификация зон нефтегазоаккумуляции—это классификация крупных структурных и седиментационно-денудационных форм, различным образом расположенных в пределах нефтеносного бассейна. Характер зон нефтегазоаккумуляции в большой степени зависит от характера нефтегазоносного бассейна и прежде всего от его платформенной или геосинклинальной природы. Эти соображения и легли в основу предлагаемой классификации зон нефтегазоаккумуляции (табл. 3).

¹ Повидимому, к этому типу принадлежит одно из ныне разведываемых месторождений северного Кобыстана.

Таблица 3

Классификация зон нефтегазонакопления

Типы зон нефтегазонакопления \ Типы бассейнов	Платформенные бассейны	Геосинклинальные бассейны
Структурные	Краевые моноклинали и разрывы Внутренние поднятия—валы Межбассейновые поднятия—своды (антеклизы) и валы Внутрибассейновые зоны крупных (глубинных) разломов Зоны солянокупольной тектоники	Краевые моноклинали Зоны краевой складчатости Внутренние поднятия—антиклинории Межбассейновые поднятия своды (антиклинории) Внутрибассейновые зоны крупных (глубинных) разломов Зоны чешуйчато-надвиговой структуры Зоны покровной структуры Зоны тектонической трещиноватости
	Аструктурные (седиментационно-денудационные)	Зоны рифовых массивов (обычно мелких и рассеянных) Зоны вдоль древних береговых линий (обычно совпадают с краевыми моноклиналями) Погребенные хребты фундамента (обычно совпадают с валами) Зоны диагенетического и эпигенетического изменения пород

Приведем некоторые примеры выделенных типов зон нефтегазонакопления. Зоной нефтегазонакопления в пределах краевой моноклинали, осложненной разрывом, является полоса нефтяных месторождений треста „Сназаньнефть“ в северном Азербайджане; она приурочена к геосинклинальному бассейну—бассейну передового прогиба, к его внутреннему крылу. Внешнему крылу другого передового прогиба—Предкарпатского—подчинена зона газонакопления западных областей Украины. Примером зоны нефтегазонакопления в пределах платформенного бассейна, связанной с краевым разрывом, может служить зона Мексия—Балконес во впадине Голфкоста в США.

По бортам некоторых геосинклинальных бассейнов установлены зоны нефтегазонакопления в полосе краевых складок; такова, например, нефтеносная зона западной Кубани, находящаяся во внутреннем крыле Предкавказского передового прогиба. Весьма многочисленны

зоны нефтегазонакопления, приуроченные к внутренним поднятиям. В платформенных бассейнах сюда относятся зона Краснокамско-Полтавского вала, Саратовская группа поднятий в Волго-Уральской области, зона поднятия Ла Саль в бассейне Иллинойс (США) и другие. В геосинклинальных бассейнах к этой категории принадлежат зоны Терского и Сунженского антиклинориев в Предкавказском передовом прогибе, зона Харамиино-Сальянского антиклинория в Куринском межгорном прогибе, Прибалханская зона в Западнотуркменском бассейне и др.

Зоны нефтегазонакопления межбассейновых поднятий в пределах платформ представлены зоной Жигулевского поднятия в Волго-Уральской области, находящейся между Волго-Камским и Северокаспийским бассейнами, в США—зоной свода Цинциннати, расположенной между Мичиганским и Аппалачским бассейнами, так называемой Восточной платформой, разделяющей бассейны Мидленд и Делауар в западном Тексасе, и другими. Представителем межбассейновых поднятий геосинклинальных областей может считаться зона Апшеронского полуострова и Апшеронского архипелага, находящаяся между Среднекаспийским и Южнокаспийским бассейнами.

Зоны нефтегазонакопления вдоль крупных внутрибассейновых разрывов лучше всего выражены в геосинклинальных бассейнах, в межгорных прогибах. Таковы зоны Штайнбергского и других разрывов Венского бассейна, зона разрыва Инглуд в бассейне Лос Анжелос (Калифорния). Зоны солянокупольной тектоники в основном приурочиваются к окраинным впадинам молодых платформ; мы их видим в Эмбенской области, Днепровско-Донецкой впадине, Голфкосте, Мексике, Северо-западной Германии и т. д.

Зоны нефтегазонакопления чешуйчато-надвиговой структуры получили промышленное значение в относительно редких районах земного шара; одним из таких районов является участок Скалистых гор в Канаде, в провинции Альберта. К столь же редкому типу принадлежат и зоны покровной структуры (по существу разновидность только что упомянутых); подобной зоной является скибовая зона Восточных Карпат.

Типом геосинклинальных зон нефтегазонакопления, еще не заслужившим достаточного признания, являются зоны региональной тектонической трещиноватости. Обычно они сочетаются с зонами поднятий, разломов и т. п. Такова зона нефтегазонакопления в Мексике, приуроченная к тектонически трещиноватым меловым рифовым массивам (Тампико—Тукспан).

Экзоструктурные зоны нефтегазонакопления менее разнообразны. Зоны рифовых массивов платформ обычно характеризуются относительно мелкими и беспорядочно расположенными биогермами, в отличие от рифовых массивов геосинклинальных областей, представляющих выдержанные полосы значительной протяженности (древние барьерные рифы). Последние, как правило, приурочиваются к внешним крыльям передовых прогибов (Ишимбаевское Приуралье, Западная Канада, западный Тексас и др.). Примером же мелких рассеянных рифов платформенных бассейнов могут служить силурийские рифы бассейна Мичиган в США.

Зоны нефтегазонакопления вдоль древних береговых линий встречаются как в геосинклинальных бассейнах—например, в майкопской свите восточной Кубани, так и в платформенных бассейнах—например, в карбоне Оклахомы и Канзаса. Довольно специфичными для платформ являются зоны нефтегазонакопления, приуроченные к по-

гребенным хребтам кристаллического фундамента,—таким, как хребты Амарильо или Немаха в Мидконтиненте (США). Эти и подобные им погребенные хребты нельзя считать в полном смысле слова экзоструктурными—обычно они связаны с крупными поднятиями фундамента, с их сводовыми частями.

Наконец, следует иметь в виду существование зон нефтегазоаккумуляции, связанных с широким развитием диагенетического и эпигенетического изменения пород. Представителем этого типа является зона распространения залежей нефти в пермской свите спрабери западного Тексаса, приобретшей региональную трещиноватость в процессе диагенеза и эпигенеза. Возможно также существование зон нефтегазоаккумуляции в связи с региональным проявлением растворяющего воздействия подземных вод в области развития карбонатных пород.

Большая часть выделенных типов зон нефтегазоаккумуляции является отчетливо линейной, но некоторые типы отличаются неправильными очертаниями—например, зоны солянокупольной тектоники, платформенных рифовых массивов, диагенетического и эпигенетического изменения пород. Зоны внутренних и межбассейновых поднятий в условиях платформ нередко обладают овальными контурами.

3. Развитие нефтеносных бассейнов и формирование залежей

Распределение залежей различных типов, классов и видов внутри нефтегазоносного бассейна и последовательность их формирования во времени определяются историей самого бассейна и должны подчиняться определенным закономерностям.

Предположим, что данный бассейн закладывается на ранее поднятом участке кристаллического фундамента, предварительно расчлененном эрозией. По мере нарастания опускания этот участок захватывается морем, причем в связи с расчлененным рельефом дна распределение песчаных и алевритовых образований в начальный период осадконакопления является весьма неравномерным, образуются шнурковые, линзовидные и т. п. тела. Когда скорость погружения дна бассейна и его глубина оказываются достаточными, начинается отложение нефтематеринских осадков; вскоре после этого возникают первые залежи нефти, локализующиеся в алевропесчаных линзах внутри материнской толщи, в зонах диагенетической трещиноватости последней, в алевропесчаных осадках, выполняющих углубления рельефа подложья материнской толщи, в складках облекания и уплотнения (все это раннеаутохтонные залежи), в эрозионных и эрозионно-структурных выступах подложья, в срезанных подошвой нефтематеринской толщи наклонных пластах коллекторов, в зонах гипергенной и тектонической трещиноватости пород подложья (раннеаллохтонные залежи).

С дальнейшим развитием погружения прослойки пород-коллекторов (песков и др.) становятся все более выдержанными, устойчивыми по простиранию и по мощности. Нефть и газ получают возможность перемещаться к краевым частям бассейна, образуя скопления в пределах краевых моноклиналей вдоль зон выклинивания коллекторов, обязанных их несогласному прислонению к более древним породам, несогласному срезанию более молодыми отложениями, замещению вверх по восстанию глинами, экранированию краевыми разрывами и т. п. Важным аккумулятором нефти служат также рифовые тела

известняков, вытянутые параллельно краю бассейна, большей частью вдоль флексур фундамента.

Вскоре в бассейне зарождаются складки, развивающиеся далее параллельно с осадконакоплением. В сводах этих складок, а также и на их крыльях, в коллекторах, литологически изменяющихся вверх по восстанию или срезанных (сверху или снизу) несогласиями, и в редких случаях в синклиналиях образуется новая серия залежей нефти, теперь уже локально-структурных, но все еще раннесингенетических.

На более поздней стадии развития бассейна, в связи с его обмелением и сменой восстановительной обстановки в придонном слое воды окислительной, условия становятся неблагоприятными для накопления органического вещества и нефтеобразования. Вместе с тем в осадочных толщах, перекрывающих нефтематеринскую формацию, могут содержаться пласты пород, обладающих хорошими нефтемещающими свойствами. В связи с этим в отложениях формации, перекрывающей нефтематеринскую (например, в молассовой, точнее верхнемолассовой формации), по мере их вовлечения в складчато-разрывную деформацию, возникают эпигенетические залежи нефти—регионально-структурные в пределах краевых моноклиналей и вдоль глубинных разломов, локально-структурные в антиклинальных зонах и местных зонах тектонической трещиноватости. Основными путями миграции (восходящей межформационной) служат, повидимому, разрывные смещения и трещины, по которым часть нефти из сингенетических залежей перемещается вверх для образования эпигенетических залежей.

Одновременно в пределах самой нефтематеринской формации, вследствие дальнейшего усложнения ее структуры—появления новых складок, смещения сводов более древних складок, нарушения последних разрывами—происходит перераспределение нефти с разрушением и перемещением некоторых старых залежей и образованием новых—позднесингенетических. Залежи, ранее строго приуроченные к сводам антиклиналей, теперь оказываются расположенными на их крыльях—вследствие смещения сводов или подпора пластовых вод. В складках, нарушенных разрывами, залежи сохраняются в отдельных блоках, например, в поднадвиговых крыльях или в опущенных участках между сбросами.

Вследствие регионального повышения давления и температуры, изредка под влиянием магматических внедрений, некоторая часть рассеянной органики, заключенной в нефтематеринских пелитах, может дополнительно перейти в коллекторы и генерировать нефть. Так могут возникнуть, в частности, скопления нефти в зонах тектонического раздробления нефтематеринских или вышележащих пород.

Развитие нефтегазоносного бассейна завершается его осушением. Бассейн вовлекается в область поднятия и в лучшем случае сохраняет лишь относительное погружение. Верхние части нефтесодержащих структур становятся объектом денудации, и большая или меньшая доля заключенных в них залежей нефти подвергается прямому разрушению. Неравномерный подъем отдельных частей бассейна способствует созданию гидравлического градиента в пластах, приводящего в движение пластовые воды, увлекающие за собой нефть и выводящие ее на поверхность или перемещающие в другие ловушки. Движение пластовых вод начинается уже при достижении нефтегазоносными свитами отметок дна прилегающих морских бассейнов (главный базис стока по З. А. Макееву) и становится еще более активным на отметках, равных или превышающих уровень моря (малый базис стока по З. А. Макееву). Нефть выступает на поверхность как вдоль

выходов пластов нефтеносных свит, так и вдоль линий тектонических разрывов. Во многих случаях образование кировых покровов из окисленной нефти предохраняет залежи от дальнейшего разрушения и способствует образованию новых скоплений нефти в запечатанных таким образом головных частях эродированных пластов.

Нарисованная только что картина развития нефтеносного (нефтегазоносного) бассейна и формирования, а также разрушения залежей нефти является по необходимости весьма схематичной. Существует ряд факторов, серьезно усложняющих это развитие. Одним из наиболее важных является перемежаемость эпох замедления и ускорения погружения, эпох накопления нефтематеринских (сингенетично-нефтеносных) и эпигенетично-нефтеносных формаций. Кроме того, каждая новая фаза поднятия сопровождается понижением пластового давления, нарушающим установившееся было равновесие в системе газ—нефть—вода и вызывающим усиление межформационной миграции, приводящей к перераспределению залежей и их частичному разрушению.

Другим усложняющим фактором служит смещение тектонической оси бассейна во времени и резко неравномерное поднятие его крыльев, особенно заметное в бассейнах передовых прогибов. В бассейнах последнего типа лучше всего сохраняются залежи внешнего платформенного крыла, интенсивнее всего разрушаются залежи внутреннего крыла. Третьим усложняющим фактором является чередование эпох складко- и разрывообразования, пластической и разрывной деформации, четвертым—неоднократное изменение плана складчатой структуры в связи с изменением общей конфигурации бассейна. Наконец, и это также весьма важно, нельзя не учитывать серьезных различий в характере развития бассейнов разных тектонических типов, в особенности платформенных, с одной стороны, и геосинклинальных, с другой.

В частности, и это очень важно, в геосинклинальных условиях достигается гораздо большая полнота преобразования погребенной органики в нефть. Наряду с нефтью диагенетической, здесь присутствует нефть эпигенетическая или даже метаморфическая (фреатическая). В геосинклинальных же областях может быть встречена в непромышленных, однако, количествах нефть ювенильная (магматическая).

Изложенные соображения о генетической классификации залежей нефти и развитии нефтеносных бассейнов не претендуют на законченность. Их целью было лишь наметить некоторые новые пути в решении одной из важнейших проблем современной геологии нефти.

Вместе с тем, мы не можем согласиться с некоторыми исследователями (М. В. Абрамович, отчасти И. О. Брод), считающими, что еще не настало время для генетической классификации залежей нефти, поскольку еще не установлено надежных признаков для выяснения генезиса залежей и, в частности, отделения аутохтонных (первичных) и аллохтонных (вторичных) залежей. Однако подобный аргумент с равным, если не с большим, успехом может быть выдвинут и против генетической классификации некоторых других полезных ископаемых, например, рудных месторождений. Кроме того, к настоящему времени достигнуты уже значительные успехи в диагностике нефтематеринских свит и можно надеяться, что в ближайшем будущем мы сможем их выявлять с достаточной уверенностью.

Однако пока это время еще не настало, и в дальнейшем в связи с чисто практическими потребностями остается и останется нужда и в морфологических классификациях.

Автор весьма признателен М. В. Абрамовичу, А. С. Байрамову, А. А. Бакирову, И. О. Броду, Н. Б. Вассоевичу, В. А. Горину и И. И. Потапову за ценные критические замечания, по возможности учтенные при окончательной подготовке рукописи к печати.

ЛИТЕРАТУРА

1. Абрамович М. В.—Поиски и разведка залежей нефти и газа. Гостоптехиздат, 1948.
2. Андрусов Н. И.—К вопросу о происхождении и залегании нефти. Тр. Бак. отд. Русск. техн. общества, т. 21, в. 5, 1906.
3. Брод И. О.—Залежи нефти и газа. Гостоптехиздат, 1951.
4. Брод И. О.—О „стратиграфических“ и „зональных“ залежах. НХ, № 12, 1951.
5. Вассоевич Н. Б.—О классификации естественных нефтепроявлений. АНХ, № 6, 1930.
6. Вассоевич Н. Б.—Геология нефти. Спутник полевого геолога-нефтяника. Гостоптехиздат, 1952.
7. Вебер В. В. и др.—Современные аналоги нефтеносных фаций. Гостоптехиздат, 1950.
8. Губкин И. М.—Учение о нефти. ОНТИ, 1937.
9. Козленко С. П.—О некоторых спорных вопросах, затронутых в статьях А. А. Трофимук и М. Ф. Мирчинка. НХ, № 1, 1952.
10. Кремс А. Я.—Замечания о генезисе нефти и условиях формирования ее залежей. НХ, № 1, 1947.
11. Кудрявцев Н. А.—Против органической гипотезы происхождения нефти. НХ, № 9, 1951.
12. Маслов К. С.—Основы генетической классификации нефтяных и газовых залежей в свете учения о нефти акад. И. М. Губкина. Сб. „Памяти акад. И. М. Губкина.“ 1951.
13. Маслов К. С.—Критика представлений о так называемых „стратиграфических“ залежах нефти. Изв. АН СССР, серия геол., № 3, 1953.
14. Мирчинк М. Ф.—О природе „стратиграфических“ залежей нефти. НХ, № 9, 1951.
15. Мирчинк М. Ф.—Состояние нефтяной геологической науки и пути ее развития. Изв. АН Азерб. ССР, № 8, 1952.
16. Савченко В. П.—Смещение газовых и нефтяных залежей. НХ, № 12, 1952; № 1, 1953.
17. Страхов Н. М.—Диагенез осадков и его значение для осадочного рудообразования. „Изв. АН СССР“, серия геол., № 5, 1953.
18. Трофимук А. А.—Нефтеносность палеозоя Башкирии. Гостоптехиздат, 1950.
19. Трофимук А. А.—О вреде представлений о так называемых „стратиграфических“ залежах нефти. НХ, № 9, 1951.
- 19а. Федоров С. Ф.—Новые данные по вопросу формирования нефтяных месторождений и методам их поисков. Тр. ин-та нефти АН СССР, т. 1, вып. 2, 1950.
20. Хаин В. Е.—К вопросу о зависимости состава нефтей от характера вмещающих пород. Докл. АН Азерб. ССР, № 11, 1953.
21. Хельквист Г. А.—Геологическое строение зональных залежей нефти. Гостоптехиздат, 1944.
22. Хельквист Г. А.—К вопросу о классификации залежей нефти и газа. Сб. „Вопр. геол. и геол. нефти и газа“. Гостоптехиздат, 1953.
23. Шаратов И. С.—Некоторые соображения в связи с дискуссией по вопросу о „стратиграфических“ залежах нефти. НХ, № 2, 1953.
24. Laicker C. G.—Principles of Petroleum geology. New York, 1949.
25. Landes K. K.—Petroleum geology. New York—London, 1951.
26. Russell L. D.—Principles of Petroleum geology. New York, 1951.
27. Smith P. V.—Bull. Amer. Ass. Petr. Geol., № 2, 1954.
28. Tiratsoo E. N.—Petroleum geology. London, 1951.

В. Е. Хаин

Нефт ятагларынын тәснифаты мәсәләләри

ХҮЛАСӘ

Мәгаләдә, нефт ятаглары һаггында мүхтәлиф алимләрин (М. В. Абрамович, И. О. Брод, Н. Б. Вассоевич, К. С. Маслов) тәснифаты тәнгиди сурәтдә нәзәрән кечириләрәк көстәрилик ки, бунларын һеч бирини кенетик тәснифат һесап әтмәк олмаз.

Мүәллиф кенетик тәснифаты, ән әввәл ятагларын ана гата аид олуб-олмамасына көрә гурмагы тәклиф әдир. Лакин бурада аутоһтон вә аллоһтон ятаглар айрылмалыдыр.

Бундан сонра тәснифатда нефт ятаглары ерләшән тәләләрин әмәлә кәлмәси нәзәрдә тутулмалыдыр. Һәмин тәләләр эндоструктур (тектоник һәрәкәтләр нәтижәсиндә әмәлә кәлмиш) вә эктоструктур (ерүстү просесләр нәтижәсиндә әмәлә кәлмиш) тәләләр олмагла ики дәстәйә айрылыр. Экзоструктур тәләләр, өз нөвбәсиндә, рекионал-структур вә локал-структур ады илә ики група бөлүнүр.

Даһа сонра тәснифат тәләләрин хүсусийәтләри әсасында давам әтдирилир.

Мүәллиф ени тәснифат тәклиф әдир. Бу да, И. М. Губкинин вердийи тәснифаты айдынлашдырыб тамамлайыр.

Мәгаләдә, нефт һөвзәсинин үмуми инкишафы әсасында мүхтәлиф нөвлү нефт ятагларынын әмәлә кәлмәси дә нәзәрдән кечирилир.

Д. Д. МАЗАНОВ

К ПЕТРОГРАФИИ ПЕСЧАНЫХ ПОРОД ЮРСКИХ ОТЛОЖЕНИЙ СЕВЕРО-ВОСТОЧНОГО АЗЕРБАЙДЖАНА

Юрские отложения северо-восточного Азербайджана, начиная с конца прошлого столетия до наших дней, были объектом геологического изучения ряда исследователей, в результате чего к настоящему времени накоплен богатый материал, характеризующий геологическое строение области распространения этих отложений.

Г. Абих во второй половине XIX в., а К. И. Богданович с 1901 по 1904 г. дали самое общее представление о стратиграфии и тектонике юрских отложений северо-восточного Азербайджана.

После Великой Октябрьской революции и установления Советской власти в Азербайджане начинается широкий разворот геологических работ во всем Советском Союзе, в том числе в Азербайджане.

С 1925 г. на юго-восточном Кавказе последовательно работали В. П. Ренгартен [8], Д. В. Дробышев [6], И. М. Губкин [4], М. Ф. Мирчинк [7], Н. Б. Вассоевич [3], В. Е. Хаин [9, 10] и др.

Большинство исследователей Кавказа причисляет юрские отложения к нефтематеринским породам. Поэтому петрографическое изучение последних представляет большой практический интерес. В ранних геологических работах по юрским отложениям юго-восточного Кавказа описание различных пород производилось на основании полевых наблюдений без применения каких-либо лабораторных исследований. Только в работе К. И. Богдановича содержатся микроскопические описания некоторых песчаников, известняков и мергелей мезозоя юго-восточного Кавказа.

Большие работы по петрографии юры юго-восточного Кавказа начались с 1951 г.

Настоящая статья составлена на основании результатов обработки материалов, собранных литологическим отрядом мезозойской экспедиции Института геологии Академии наук Азербайджанской ССР.

Методика исследования

Гранулометрический состав рыхлых разностей песчаных и алевроитовых пород был изучен методом АзНИИ, а твердых—в плоскопараллельных шлифах [1].

Детально исследовались алевроитовые фракции (0,1—0,01 мм), как правило, содержащие наибольшее количество тяжелых минеральных

компонентов. Фракция 01—0,01 мм разделялась жидкостью Туль (уд. вес 2,8) на тяжелые и легкие минералы.

Наряду с этим в плоско-параллельных шлифах изучены минералогический состав, цемент, структурные и текстурные особенности пород.

Общая характеристика песчаных и алевролитовых пород

В юрских отложениях северного склона юго-восточного Кавказа песчаные породы занимают второе место после глинистых. Они встречаются, в основном, в верхних частях изученных нами разрезов и залегают в виде тонких прослоев мощностью от 5—10 мм до 6—7 м.

Макроскопически песчаники и алевролиты юры в основном плотные, часто ожелезненные и трещиноватые, серого, темносерого, бурого и буровато-серого цвета, встречаются крупно-, средне- и мелко-зернистые разности.

По минералогическому составу эти породы относятся к полимиктовым. Среди них выделяются полимиктовые разности с элементами базисов эффузивных пород. Последние были обнаружены в разрезах бассейнов рр. Истисудере, Кызылчай, Джимичай и Бабачай.

В основном песчаные породы юры имеют однородный минералогический состав, поэтому не представляется возможным разбить их на отдельные группы. Среди них часто попадаются полимиктовые и крайне неотсортированные разности—типа граувакков.

Эти породы делятся по составу цемента и типу цементации. По составу и характеру цементирующих веществ среди песчаных и алевролитовых пород выделяются:

- 1) полимиктовые песчаники и алевролиты с известковистым цементом;
- 2) полимиктовые песчаники и алевролиты с глинисто-известковистым цементом;
- 3) полимиктовые песчаники и алевролиты с известковисто-кремнистым цементом;
- 4) полимиктовые песчаники и алевролиты с кремнисто-серицитовым цементом;
- 5) полимиктовые песчаники и алевролиты с хлорито-глинисто-кремнистым цементом.

Структура их кластическая, а текстура в большинстве случаев беспорядочная, иногда микрослоистая.

Породы состоят из зерен кварца, полевых шпатов и обломков глинистых, карбонатных и кремнистых пород. Образцы пород, отобранные из разрезов Истисудере, Кызылчай, Джимичай и Бабачай, иногда содержат обломки эффузивных пород. Подчиненные значения имеют рудные минералы—пирит, магнетит, ильменит, бурые окислы железа и минералы группы слюд. Кроме того, в виде единичных зерен присутствуют эпидот, биотит, турмалин, роговая обманка.

Породы неотсортированные—величина зерен колеблется от 0,12 до 0,252 мм. Зерна угловатые и слабоокатанные.

Зерна кварца во многих образцах корродированные, трещиноватые и катаклазированные. Содержание кварца колеблется от 15 до 50%.

Полевые шпаты большей частью затронуты вторичными изменениями: пелитизированы, серицитизированы, хлоритизированы и реже кальцитизированы. Различаются калиевые и натро-кальциевые разности.

видности. Часто наблюдаются решетчатый микроклин и зерна плагиоклаза с хорошо выраженными полисинтетическими двойниками и углом погасания в симметричной зоне 10—12°, 14—16°. Содержание полевых шпатов в шлифах колеблется от 30 до 50%.

Обломки пород представлены кремнистыми, карбонатными, глинистыми и эффузивными разновидностями.

Кремнистые породы состоят из мелкого агрегата кварцевых зерен. Содержание их в шлифах колеблется от 3 до 10%.

Карбонатные породы большей частью представлены обломками пелитоморфного и кристаллического известняка, оолитов, а также обломками микро- и макрофауны. Количество их в шлифах колеблется от 0 до 10%.

Глинистые породы микроскопически представляют собой изотропную пелитоморфную массу. Предел колебания от 0 до 5%.

Базисы эффузивов выражены обломками микролитового и микрофельзитового порфирита, состоящего из точечных агрегатов кварца и полевых шпатов. Предел колебания от 0 до 4%.

В некоторых шлифах можно видеть пирит в виде мелких шариков. Бурые окислы железа попадают в виде пленок неправильной формы. В редких случаях отмечаются магнетит и ильменит с небольшим содержанием.

Хлорит в шлифах присутствует в основном в виде вторичных выделений, образовавшихся, по видимому, за счет глинисто-силикатной массы цемента и полевых шпатов.

Цемент песчаных и алевролитовых пород, как указано выше, известковистый, кремнисто-известковистый, известковисто-кремнистый, кремнисто-серицитовый и, наконец, хлорито-глинисто-кремнистый. Тип цементации базальный, разъедания и смешанный. Последние два типа цемента встречаются в наиболее метаморфизованных зонах юры (разрезы Бабачай и Джимичай), а также в отложениях аален-байоса—Угахского, Чагаджукчайского и Кызылчайского разрезов.

Содержание цемента в шлифах колеблется от 27,1 до 34,5%.

Структура цемента различна: известковистый цемент представлен как в виде мелких зерен, оптически различно ориентированных, так и в виде крупных кристаллов, одинаково ориентированных и заключающих многочисленные включения (пойкилокластическая структура).

Структура глинисто-известкового цемента скрыто кристаллическая.

Кремнистый цемент также имеет крипстокристаллическую структуру. Остальные типы цемента (хлоритовый и серицитовый), возможно, образовались в результате химического изменения первичного глинистого цемента.

Таким образом, характерной особенностью песчаных и алевролитовых пород являются, во-первых, полимиктовый состав их и, во-вторых, неокатанность и неотсортированность кластического материала, что свидетельствует о близости источников минерального питания.

Характеристика песчаников и алевролитов отдельных разрезов

Чтобы яснее представить петрографический состав песчаников и алевролитов юры и характер их изменения на территории северовосточного Азербайджана, нам представляется целесообразным остановиться на описании этих пород для отдельных конкретных участков

изученной территории. Описание разрезов начнем с наиболее западных участков северо-восточного Азербайджана, а именно с бассейна р. Чагаджукчай.

Река Чагаджукчай

Среди изученных разрезов Чагаджукчайский является крайним северо-западным, где породы обнажаются начиная с верхней юры до аален-байоса включительно.

Верхняя юра в основном представлена толщей конгломератов мощностью до 160 м. Далее следует толща отложений мощностью 400 м, относимая В. Е. Ханиным и А. Н. Шардановым к осадкам аален-байоса. Она начинается темносерыми, почти черными очень плотными глинами с сидеритовыми конкрециями небольших размеров. Затем идет переслаивание глин, плотных песчаников и алевролитов. Пласты песчаных и алевролитовых пород изменяются в мощности и нередко образуют линзы в глинистой толще осадков. Мощность их колеблется от нескольких миллиметров до 1,2 м, большей же частью попадают пласты мощностью 10—15 см.

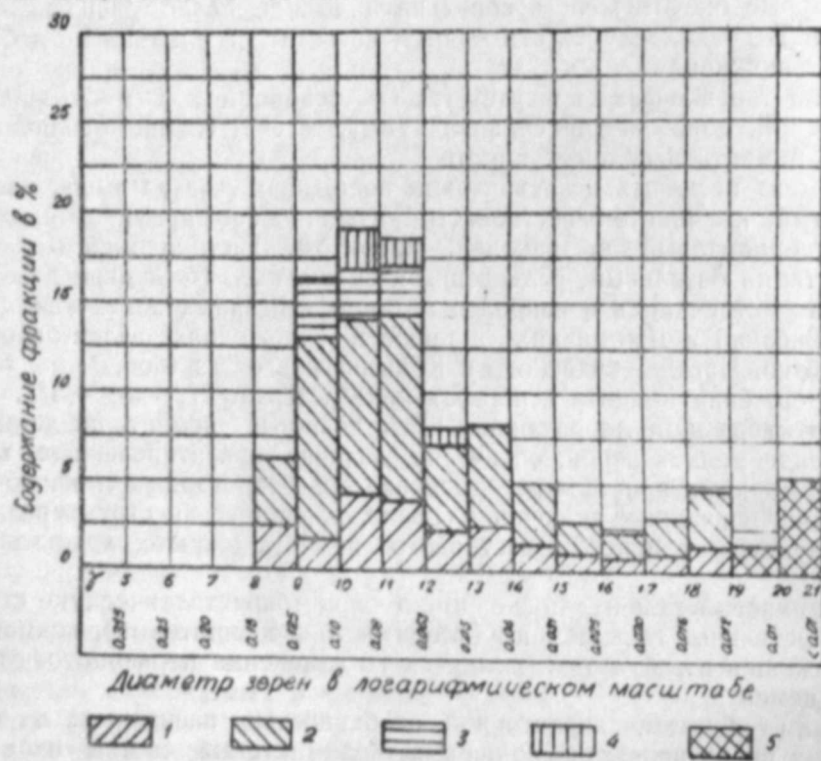


Рис. 1

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из Чагаджукчайского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки кремнистых пород; 4—обломки глинистых пород; 5—второстепенные и измененные минералы

Гранулометрический анализ позволяет выделить среди песчаников и алевролитов разреза Чагаджукчай следующие разновидности: алевролиты, песчано-глинистые алевролиты, суглинки, глинистые хлидолиты и хлидолиты.

Минералогический анализ в плоско-параллельных шлифах показывает, что кластический материал их представлен в основном полевыми

шпатами (56,2%), кварцем (23,4%), обломками кремнистых пород (8,9%) и обломками глинистых пород (4,8%), а измененные и второстепенные минералы составляют 6,7%.

Значительная масса аллотигенного материала относится к фракции более 0,1 мм (рис. 1).

На долю тяжелых минералов приходится 0,15—1%. Наиболее распространенными минералами тяжелой фракции являются пирит, магнетит, ильменит, бурый железняк и слюды. Затем следует группа устойчивых минералов, титанит, роговая обманка. Дистен отмечен в виде единичных зерен.

Небольшое содержание тяжелых минералов, а также значительное количество разложившихся полевых шпатов и обломков осадочных пород указывают, что кластический материал пород аален-байоса бассейна р. Чагаджукчай генетически связан с областью питания, в строении которой главную роль играли осадочные породы.

Результаты минералогического изучения фракции (с уд. весом > 2,80) песчаных пород приводятся в таблице.

Река Истисудере

Отложения аален-байоса здесь находятся в тектоническом контакте с титаном.

Титон начинается постепенным переходом от валанжина и представлен чередованием известняков и известковистых песчаников. Ниже появляются тонкие прослои гравелита, чередующиеся с известковистыми песчаниками и песчанистыми глинами. Далее идет мощная пачка флишеподобного чередования тонкоплитчатых темносерых песчаников с тонкослонистыми рыхлыми серыми, светлосерыми песчаниками и тонкими пропластками песчанистых темносерых и зеленоватых глин мощностью от 2 до 5 см.

В разрезе титона преобладают песчаные породы, максимальная мощность которых равна 30 м. Глинистые породы встречаются редко; обычно мощность их не превышает 10—15 см.

В грубообломочных породах (гравелиты и конгломераты) обломки достигают 80 см в поперечнике; представлены они красновато-бурыми и серовато-бурыми известняками и темносерыми, сланцеватыми глинами. Максимальная мощность грубообломочных пород доходит до 4 м. Ниже зоны тектонического контакта начинается разрез аален-байоса, представленного чередованием сильно известковистых песчаников и плотных буровато-серых песчанистых известняков с глинами песчанистыми, слонистыми, темнобурыми, серовато-бурыми, местами заохренными. Ниже наблюдается увеличение мощности глинистых прослоев; песчаные и алевролитовые разности пород отмечаются редко в виде маломощных прослоев (3,5 см). Еще ниже начинается глинистая толща. Глины бурые, буровато-серые, оскольчатые, песчанистые с железистыми конкрециями. Размеры конкреций различные—от 6 см до 1 м в поперечнике. Затем снова начинается толща частого чередования глинистых, песчаных и алевролитовых пород. Разрез кончается 1,5-метровой толщей конгломерата внутрiformационного характера, гальки которого представлены плохо окатанными глинами светлосерого цвета и сидеритами. Цемент, в основном, глинистый.

Песчаные и алевролитовые породы в разрезе аален-байоса бассейна р. Истисудере развиты сравнительно мало, мощность их не превышает 0,6 м.

Район	Чагаджук-чай (6 анализов)	Истисудере (33 анализа)	Кызылчай (8 анализов)	Джимичай (50 анализов)	Бабачай (45 анализов)	Угах (5 анализов)	Гильгичай (10 анализов)		Атачай (4 анализа)	
							пределы содержания	средн. знач.	пределы содержания	средн. знач.
Компоненты										
Тяжелая фракция	0,15—1,00	0,05—0,65	0,27—0,37	0,61	н.к.—3,80	0,54—0,44	1,01—0,15	0,37—0,18	0,85—0,19	0,19
Пирит	2,6—81,2	0,1—94,5	19,9—0,0	0,3	0,0—92,0	0,0—3,2	2,0—0,0	10,1—10,5	55,2—30,0	3,1
Магнетит и ильменит	<0,1—8,0	0,1—55,8	7,3—0,0	42,4	0,0—10,0	1,5—9,2	14,7—2,0	15,3—1,0	2,3—1,7	2,0
Бурый железняк	1,5—31,4	0,1—30,9	4,5—0,0	63,6	0,0—82,0	13,4—18,0	37,8—3,0	9,2—0,1	7,7—3,4	2,5
Лейкоксен	3,8—31,4	0,0—64,8	11,8—38,5	25,9	0,0—82,8	21,0—14,3	22,7—5,0	29,3—18,5	51,5—30,2	45,0
Гранат	<0,1—1,3	0,0—1,2	0,0—0,1	0,3	0,0—2,0	0,1—0,0	0,0—0,0	1,7—1,0	3,9—2,4	3,0
Рутил	0,0—0,1	0,0—2,0	0,3—0,0	0,5	0,0—1,5	0,1—0,0	0,2—0,0	0,4—0,0	1,0—1,0	0,4
Турмалин	<0,1—2,3	0,0—3,3	0,7—1,9	1,3	0,0—18,0	1,8—0,1	0,0—0,0	3,2—0,0	3,1—1,0	1,0
Мусковит и хлорит	9,4—50,2	0,1—45,0	13,6—40,1	21,3	0,0—65,0	13,6—10,0	24,2—15,7	7,5—1,2	16,4—15,6	36,5
Биотит	0,0—5,5	0,0—1,4	0,1—0,1	0,3	0,0—21,0	1,3—0,0	<0,1—0,0	0,0—5,0	3,8—1,7	3,5
Эпидот и цоизит	0,0—1,1	0,0—5,5	0,0—1,9	0,5	0,0—70,0	0,0—5,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—1,6	0,6
Барит	0,0—0,1	0,0—62,4	12,4—0,0	3,5	0,0—4,0	0,0—4,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0
Пикотит	0,0—0,1	0,0—2,3	0,2—0,0	0,9	0,0—3,0	0,0—0,5	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0
Титанит	0,0—0,6	0,1—1,6	0,0—0,1	0,2	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0
Роговая обманка	0,0—2,7	0,0—0,8	0,0—0,1	0,2	0,0—1,5	0,1—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0
Глаукозит	0,0—1,2	0,0—0,5	0,0—0,1	0,3	0,0—4,0	0,0—0,3	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0
Дистен	0,0—0,1	0,0—0,8	0,0—0,1	0,1	0,0—0,3	0,1—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0
Апатит	0,0—0,1	0,0—0,1	0,0—0,1	0,1	0,0—1,0	0,0—0,1	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0—0,0	0,0
Анализ	0,0—0,1	0,0—1,2	0,1—0,1	0,1	0,0—0,5	0,0—0,5	0,0—0,1	0,0—0,1	0,0—0,1	0,1
Пироксены										

По данным гранулометрических исследований, здесь устанавливаются глинисто-алевритовые пески, супеси, суглинки, хлидолиты, песчано-глинистые хлидолиты. Гранулометрический анализ, произведенный в плоско-параллельных шлифах, указывает на слабую сортировку терригенного материала (рис. 2).

Минералогический состав кластического материала песчаных и алевритовых пород пестр. Преобладающую роль играют полевые шпаты—калиевые и натро-кальциевые (44,1%) и кварц (33,3%). Подчиненную роль играют обломки карбонатных (6,3%), кремнистых (4,5%), глинистых (4,0%) и эффузивных (4,6%) пород. Измененные минералы составляют 3,2%.

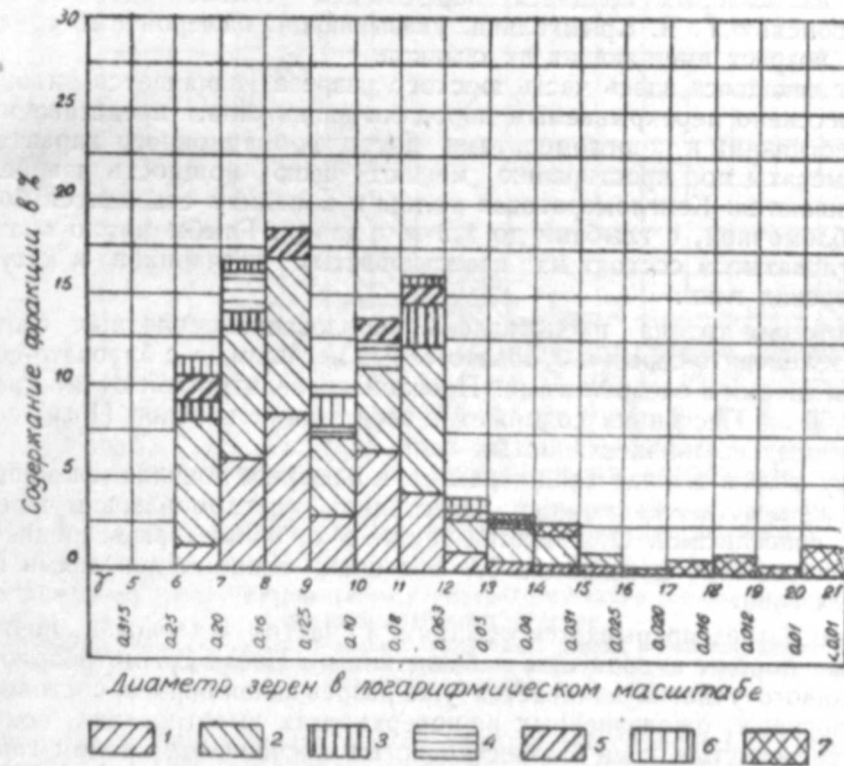


Рис. 2
 Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из истисудеринского разреза
 1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки эффузивных пород; 4—обломки кремнистых пород; 5—обломки карбонатных пород; 6—обломки глинистых пород; 7—второстепенные и измененные минералы

Минералогический анализ алевритовых (0,1—0,01 мм) фракций показывает, что на долю тяжелых минералов падает незначительный процент (от 0,05 до 0,65). Главная часть тяжелых минералов представлена пиритом, магнетитом, ильменитом, бурым железняком, мусковитом, хлоритом и баритом; подчиненное значение имеют группа устойчивых минералов, биотит, цикотит. В виде единичных зерен попадают дистен, анатаз, титанит и глаукозит.

При сопоставлении минералогического состава пород аален-байоса разреза Истисудере с породами Чагаджукчая бросается в глаза появление в первом разрезе элементов денудации эффузивных и карбонатных пород. Это свидетельствует о том, что аллотигенный материал аален-байоса Истисудеринского района поступал не только из

области питания, сложенной преимущественно осадочными породами, но и с участков, в строении которых участвовали эффузивные и карбонатные породы.

Река Кызылчай

Следующий разрез юрских отложений описан по Кызылчаю. Возраст песчано-глинистой толщи этого разреза в свое время Н. Б. Васюковичем был определен как среднеюрский. В 1950 г. А. Н. Шарданов в нижних слоях этих отложений собрал фауну аммонитов и белемнитов, из которых поддался определению только один аммонит, по заключению Г. Я. Крымгольца, указывающий на вероятный среднеюрский возраст вмещающих их осадков.

Обнажающаяся здесь часть юрского разреза начинается титонем, трансгрессивно перекрываемым породами валанжина, представленными известняками и конгломератами внутриформационного характера. Конгломераты по простиранию меняют свою мощность и нередко выклиниваются. Конгломератовая толща к контакту становится более грубообломочной, с глыбами до 1,2 м в длину. Глыбы плохо окатанные, угловатые и состоят из известковистых песчаников и катунов нижнеюрских глин.

Отложения титона представлены чередованием плотных светло-серых, зеленовато-серых и буровато-серых песчаников с буровато-серыми гравелитами и алевритами. Прослой гравелитов имеют мощность 0,20—0,50 м. Песчаники содержат в себе тонкие прослой (1 см) зеленовато-серых, сильнопесчаных глин.

Книзу толща меняет свой характер, и в разрезе появляются мощные (1—1,5 м) пласты обломочных известняков, конгломератов в чередовании с гравелитами. Отмечаются также зеленовато-серые среднезернистые песчаники мощностью 0,3 м с очень тонкими прослоями песчаных глин.

Далее разрез прерывается осыпями, и участок задернован, поэтому коренные породы недоступны наблюдениям. После 25-метрового задернованного участка начинается уже разрез аален-байоса, состоящего из темносерых, ожелезненных на поверхностях выветривания, оскольчатых песчаных глин и известковистых песчаников, причем глинистые типы пород преобладают.

Максимальная наблюдаемая мощность пластов песчаников—0,5 м. Встречаются также пласты гравелита мощностью до 0,8 м.

По гранулометрическому составу в разрезе Кызылчая среди пород выделяются: супеси, суглинки, глинисто-песчаные алевриты, хлидолиты и глинистые хлидолиты.

Гранулометрический состав песчано-алееритовых пород разных слоев неодинаков. Наряду с плохо отсортированными имеются также хорошо отсортированные разности. Это ясно обнаруживается при изучении песчаных пород в плоско-параллельных шлифах (рис. 3).

Минералогический состав аллотигенного материала следующий: полевые шпаты—45,5%, кварц—24,2%, обломки кремнистых пород—9,2%, обломки карбонатных пород—5,1%, обломки глинистых пород—3,7%, обломки эффузивных пород—1,8% и измененные минералы—10,5%.

Тяжелые минералы составляют 0,27—1,12% алевритовой фракции. В составе тяжелых компонентов главную роль играют рудные минералы, группа устойчивых минералов, слюды, затем следуют барит,

биотит, глауконит и пикотит. В виде единичных зерен встречены дистен и апатит.

Характерной особенностью минералогического состава тяжелой фракции песчаных и алевритовых пород разреза Кызылчая является

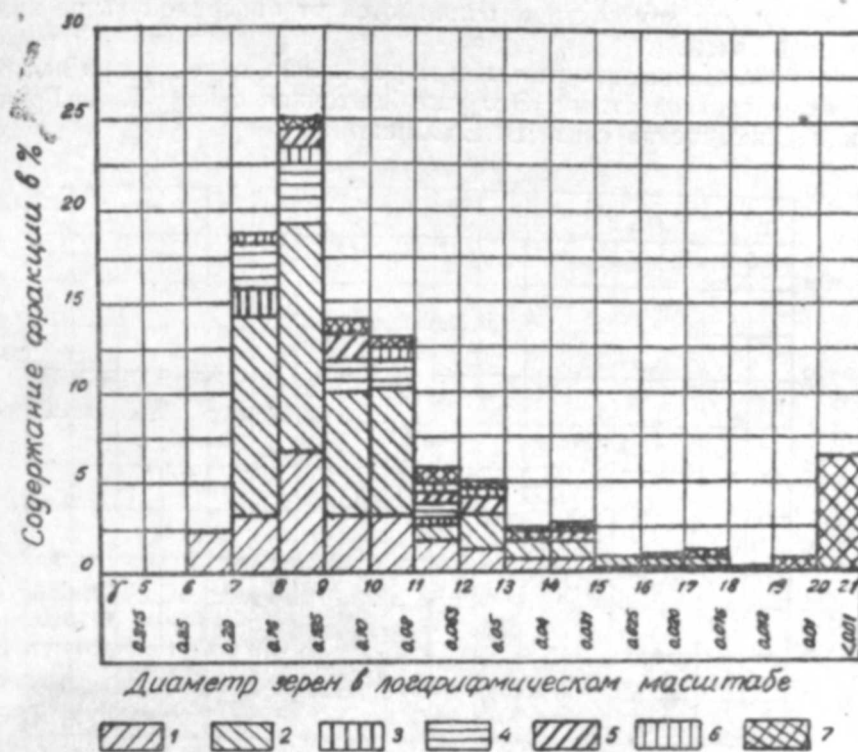


Рис. 3

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из кызылчайского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки эффузивных пород; 4—обломки кремнистых пород; 5—обломки карбонатных пород; 6—обломки глинистых пород; 7—второстепенные и измененные минералы

то, что здесь наблюдается резкое увеличение содержания устойчивых минералов (до 12%, а в отдельных случаях даже больше 40%) и уменьшение пирита и обломков эффузивных пород.

Река Джимичай

Разрез составлен В. П. Акаевой от сел. Джими вверх по течению р. Джимичай, по левому берегу от русла по оврагу вверх.

Разрез начинается отложениями нижней юры, представленной толщей оскольчатых, песчаных, темносерых, почти черных глинистых сланцев, содержащих выклинивающиеся пропластки темносерого, алевритистого, очень плотного, сильно обогащенного пиритом песчаника мощностью 1,2 м. В толще глинистых сланцев имеются сидеритовые конкреции. Размер и форма их не выдерживаются (в общем 5×10 см и 10×20 см), часто ядро конкреции темносерого цвета, по периферии бурого цвета. Это так называемый нижнесидеритовый горизонт.

Выше по разрезу число песчаных прослоев увеличивается, и мощность их возрастает до 20 см, доходя в отдельных случаях до 1,5 м.

Данная часть разреза в литературе известна под названием аташканского горизонта.

Дальше идут отложения верхнесидеритовой свиты; породы эти с трудом прослеживаются по склону при помощи раскопок и по литологическим признакам почти не отличаются от описанной выше нижнесидеритовой свиты.

Выше прослеживаются глины в чередовании с песчаниками, очень плотными, известковистыми. Это уже ленточная свита Л. А. Гречишкы или Джиминская свита В. Е. Ханна.

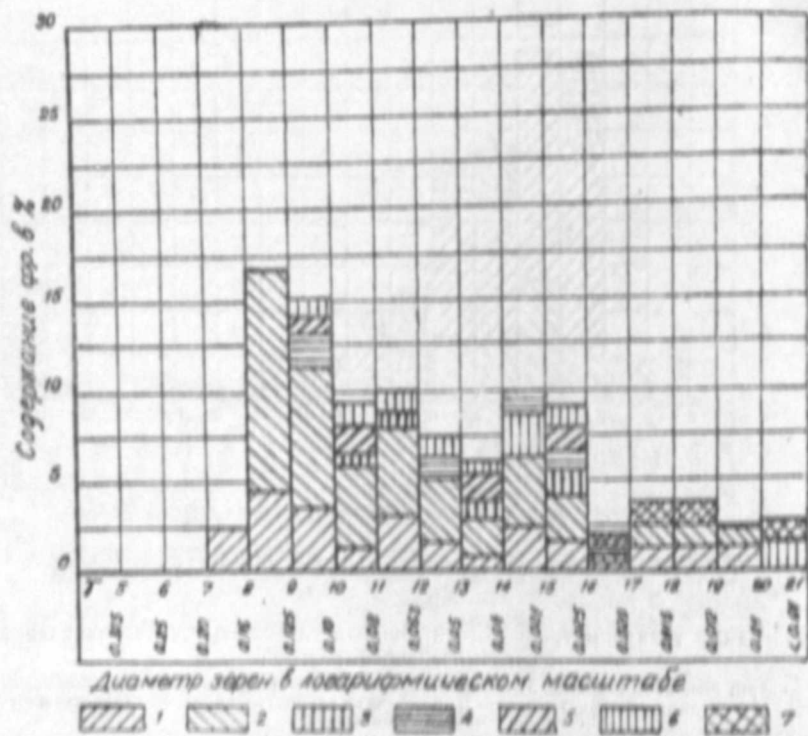


Рис. 4

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из джимичайского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки эффузивных пород; 4—обломки кремнистых пород; 5—обломки карбонатных пород; 6—обломки глинистых пород; 7—второстепенные и вспомогательные минералы

Вся толща представлена ленточным чередованием глин и песчаников. Мощность тех и других порядка 5—15 см. Глины темносерые, песчаные. Песчаники плотные, серые. Следует отметить, что в пластах глин попадаются уплощенные сидеритовые конкреции.

Отложения средней юры в этой части Джимичая отсутствуют (они появляются выше по течению Джимичая, на южном крыле Тфанского антиклинария), тогда как на Бабачае они представлены мощной, 715-метровой толщей байоса и 290-метровой—бата.

Дальше идет кимеридж мощностью 230 м. Кимеридж в разрезе Джимичай выражен в более песчаной фауне, чем по Бабачаю. Здесь на долю песчаных и алевролитов пород приходится 65—70%, тогда как на Бабачае они составляют 55—60%.

Литологически отложения титона отличаются от подстилающего кимериджа своей буровато-красной окраской и представлены довольно

однообразным чередованием бурых, красно-бурых, буровато-лиловых песчаников, алевролитов и глинистых сланцев.

Песчаные породы джимичайского разреза плохо отсортированы и в основной своей массе состоят из зерен размером 0,16—0,025 мм (рис. 4). Под влиянием процессов окаменения и регионального метаморфизма породы эти сильно уплотнены, даже окремнены.

Исследование под микроскопом показало, что минералогически они представлены кварцем (25,4%), полевыми шпатами (44,7%), среди которых различаются как калиевые, так и натро-кальциевые, и обломками кремнистых (6,5%), карбонатных (5,9%), глинистых (8,6%) пород. В незначительном количестве отмечены измененные минералы (8,9%).

В тяжелую фракцию песчаников входят 21 минеральный компонент: пирит, магнетит, ильменит, бурый железняк, гранат, рутил, турмалин, мусковит, хлорит, биотит, барит, пикотит, роговая обманка и др.

Основную массу тяжелых минералов составляют пирит, бурые окислы железа, мусковит и хлорит.

Река Бабачай

Разрез снят у подножья г. Бабадаг, в среднем течении реки того же названия. Здесь, у выхода реки на слияние с левым ее притоком, обнажается мощная однообразная толща сильно окремненных мергелей в частом чередовании с известковистыми, очень плотными алевролитами. Породы эти образуют антиклинальную складку, в южном крыле которой (примерно в 100 м от ядра) обнажаются глинистые сланцы бурого цвета мощностью 20—30 см. Далее, выше сланцев, опять прослеживается указанная однообразная толща мощностью более 300 м. Относится она к отложениям валанжина, породами которого сложена вся вершина Бабадага.

Дальше можно наблюдать отложения титона, выраженные фланжевым чередованием красноватых, малиново-красных и зеленоватых глинистых сланцев, переходящих в мергели и известковистые песчаники. Общая мощность титона составляет 190 м.

Отложения титона подстилаются осадками кимериджа, состоящими из тонкого переслаивания серых, зеленовато-серых, зеленовато-оливковых кремнистых алевролитов с такого же цвета более или менее кремнистыми глинистыми сланцами. Максимальная наблюдаемая мощность кимериджа доходит до 210 м.

Отложения бата представлены ленточным чередованием зеленовато-серых, темносерых (до черных) известковистых глинистых сланцев с известковистыми алевролитами мощностью от 3 до 15 см. Алевролиты иногда по простиранию переходят в известковистые мелкозернистые песчаники.

Иногда встречаются прослойки микроконгломератов, обычно приуроченные к нижней части пластов песчаника.

В нижней части батского яруса песчаные прослои возрастают в мощности до 50 см. Здесь же отмечаются пласты (15—20 см) конгломератов. Мощность бата в данном разрезе не превышает 290 м.

Далее наблюдается 715-метровая толща байоса, сложенная чередованием мощных (от 30 до 150 м) песчаных пакетов с песчано-глинистыми.

По всей толще насчитывается 6 песчаных пакетов с пластами серых, светлосерых, известковистых песчаников мощностью от 2 до 5 м.

Глины темносерые, песчанистые, в основном, сланцеватые, тонко-слоистые (от 1 до 5 см).

Ааленский ярус в данном разрезе по литологическим признакам расчленяется на четыре горизонта (сверху вниз): 1) джиминский, 2) верхнесидеритовый, 3) аташкаинский и 4) нижнесидеритовый.

Джимичайский горизонт представлен частым чередованием глинистых сланцев, алевролитов и мелкозернистых песчаников серого, темносерого цвета.

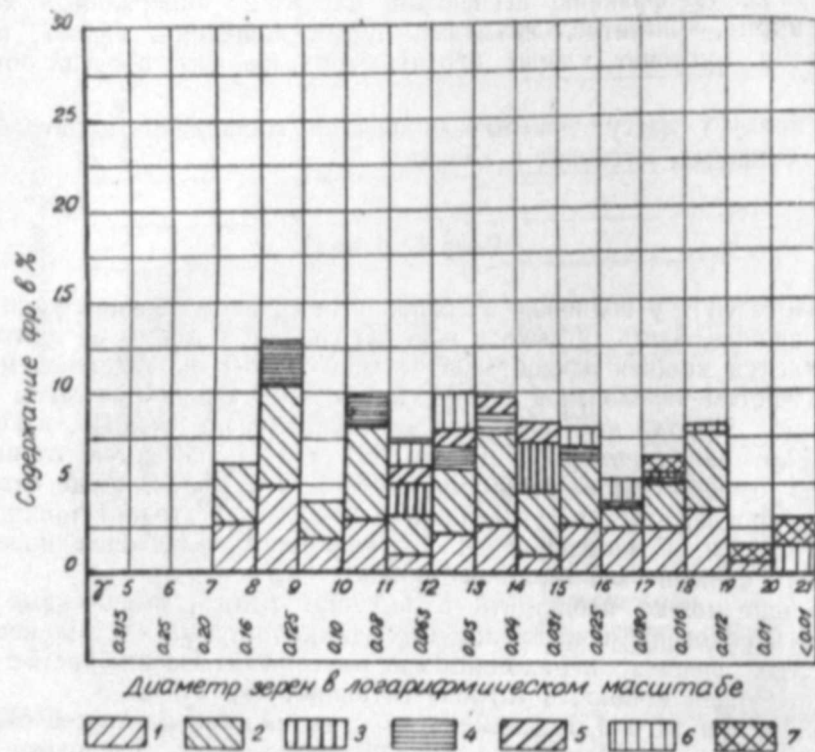


Рис. 5

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из бабачайского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки эффузивных пород; 4—обломки кремнистых пород; 5—обломки карбонатных пород; 6—обломки глинистых пород; 7—второстепенные и измененные минералы

В более мощных глинистых пластах отмечаются сидеритовые конкреции, а также линзы темных аргиллитов.

Верхнесидеритовый горизонт сложен темносерыми оскольчатыми глинами с редкими прослоями плотных песчано-алевритовых пород серого, темносерого, часто бурого (при выветривании) цвета. Мощность песчаных прослоев от 3 до 10 см. Отмечаются прослои аргиллитов (1—2 см). В глинах имеются многочисленные шаровидные и эллипсоидальные конкреции глинистых сидеритов и глинисто-железистых известняков, поверхностный слой которых часто представлен доломитизированным известняком со структурой „конус в конус“.

В горизонте удается проследить конгломераты внутрiformационного характера, резко выклинивающиеся по простиранию, мощностью от 0,5 до 1,5 м. Мощность горизонта—430 м.

Аташкаинский горизонт представлен песчаниками плотными, светлосерыми, значительно реже темносерыми. Песчаники мелко- и среднезернистые, кремнистые, известковистые.

Для горизонта в целом обычны 10—30 см пласты песчаника с гнeроглифами в их подошве; мощность горизонта доходит до 100 м.

Нижнесидеритовый горизонт выражен в основном глинистыми сланцами, почти некарбонатными, темносерыми, оскольчатыми с довольно частыми глинисто-сидеритовыми конкрециями, обладающими концентрическим строением. Размеры конкреций колеблются от 3 до 15 см в диаметре, редко доходя до 40 см.

В подчиненном количестве в виде тонких (2—8 см) прослоев отмечаются песчаники и алевролиты темносерые, довольно плотные.

На долю песчаных и алевролитовых пород в разрезе нижней и средней юры по р. Бабачай приходится 10—15%.

По данным гранулометрического анализа, песчаники бабачайского разреза слабо отсортированы и имеют значительную примесь глинистых частиц.

Микроскопически устанавливается, что основная масса слагающего песчаники обломочного материала представлена полевыми шпатами (41,8%), кварцем (31,6%) размером от 0,12 до 0,2 мм. В подчиненном количестве присутствуют обломки различных пород (рис. 5).

В результате произведенных исследований выяснилось, что тяжелые фракции песчаников описываемого разреза состоят в основном из пирита, мусковита, хлорита и непрозрачных минералов, принадлежащих, главным образом, гидроокислам железа. В значительном количестве отмечены минералы из группы стойких аксессуаров и др.

Сел. Угах

К югу от сел. Угах юрские породы обнажаются в ядре Угахской антиклинальной складки, осложненной по южному крылу надвигом, по которому отложения нижней юры приведены в тектонический контакт с породами нижнего мела (готерив—баррем). На северном крыле складки обнажается песчано-глинистая толща юры, на которой залегают известняково-мергельно-глинистая толща валанжина. Ниже песчано-глинистой толщи верхней юры наблюдается конгломератовая толща мощностью в 100 м. Еще ниже появляется глинистая толща аален-байоса с маломощными прослоями песчано-алевритовых пород.

В районе сел. Угах в разрезе юры грубообломочные породы, конгломераты и гравелиты получают значительное развитие. Мощность отдельных пластов конгломератов—4—5 м, с галькой различных размеров—от 1—2 см до 30—35 см в диаметре.

Максимальная мощность пластов песчано-алевритовых пород составляет 7 м. Большей же частью встречаются пласты мощностью меньше 1 м.

Прослои песчаных пород, играющие подчиненную роль в нижней половине разреза, кверху начинают встречаться чаще и мощность их увеличивается.

По данным гранулометрических исследований среди песчано-алевритовых пород угахского разреза отмечаются: песчано-глинистые алевролиты, суглинки, песчаные алевролиты.

Аллоитогенный материал этих пород представлен в основном обломками полевых шпатов (45,6%), кварца (26,8%), карбонатных (11,0%) и кремнистых (8,5%) пород.

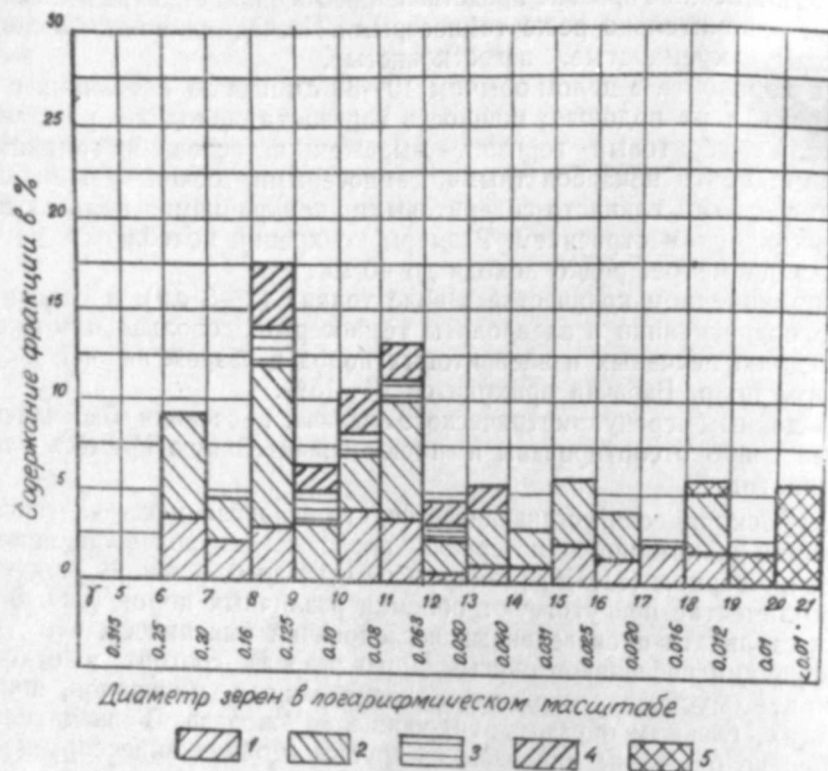


Рис. 6

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из угахского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки кремнистых пород; 4—обломки карбонатных пород; 5—второстепенные и измененные минералы

Тяжелые минералы составляют от 0,44 до 1,8%. В их составе отмечаются рудные минералы, слюды, гранат, турмалин и барит. Редко встречаются титанит, роговая обманка, анатаз и единичные зерна дистена.

Сел. Гюлех

К югу от сел. Гюлех по склону оврага, идущего к р. Гильгинчай, из-под базальных конгломератов верхней юры обнажается толща темных буроватых глин с редкими и тонкими пропластками алевролитов. Среди глин наблюдаются железистые конкреции. Эта толща относится к аален—байосу. Верхняя юра сложена известняковой толщей, где по полевым наблюдениям различаются следующие разновидности известняков: 1) известняки плотные, массивные, серого, светлосерого цвета; 2) известняки серые, светлосерые, брекчиевидные с включениями различных плохо окатанных обломков пород. Эта известняковая толща подстилается буровато-серыми глинами с прослоями серых гравелитов, песчаных известняков и известковистых песчаников. Глины при выветривании приобретают розоватый оттенок. Эта часть разреза весьма сходна с пестроцветной толщей угахского разреза.

Максимальная мощность песчано-алевритовых пород верхней юры—0,4—0,6 м, а средней юры—0,30—0,35 м. Песчано-алевритовые породы в описанном разрезе встречаются редко.

Гранулометрическими исследованиями здесь устанавливаются глинисто-песчаные и песчано-глинистые алевриты.

Состав аллоитогенного материала следующий: полевые шпаты—52,3%, кварц—18,7%, обломки кремнистых пород—11,3%, обломки глинистых пород—2,9% и измененные минералы—14,8%.

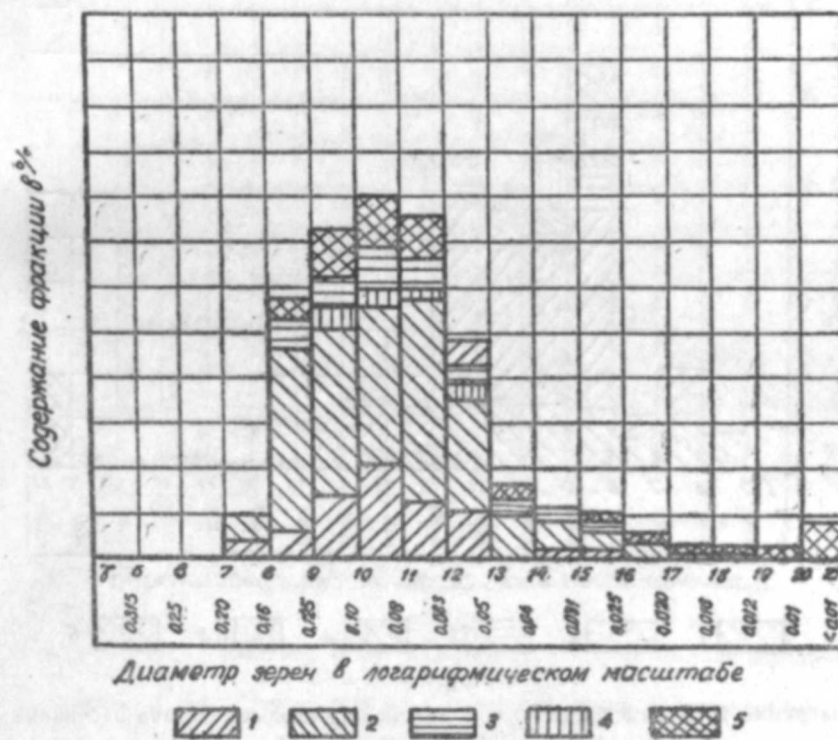


Рис. 7

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из гюлехского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки кремнистых пород; 4—обломки глинистых пород; 5—второстепенные и измененные минералы

В песчано-алевритовых породах юры гюлехского разреза присутствует сравнительно небольшое количество тяжелых минералов, содержание которых едва доходит до 0,2%. Здесь отмечены рудные минералы, мусковит, хлорит, группа устойчивых минералов и др.

Река Гильгинчай

Разрез юры по р. Гильгинчай в основном глинистый. Глины песчаные, плотные, буровато-серого цвета, с прослоями песчаников и алевролитов.

Песчаники и алевролиты темносерые, плотные, мощность отдельных прослоев 10—15 см. По гранулометрическому составу они относятся к глинисто-алевритовым пескам, песчано-глинистым алевритам, суглинкам и хлидолитам.

Минералогический анализ песчаных и алевритовых фракций пород юры в плоско-параллельных шлифах указывает на пестрый состав их

аллотигенной части; здесь обнаружены: кварц—22,7%, полевые шпаты—52,9%, обломки кремнистых пород—3,0%, обломки карбонатных пород—2,0%, обломки глинистых пород—5,9% и измененные минералы—5,5%.

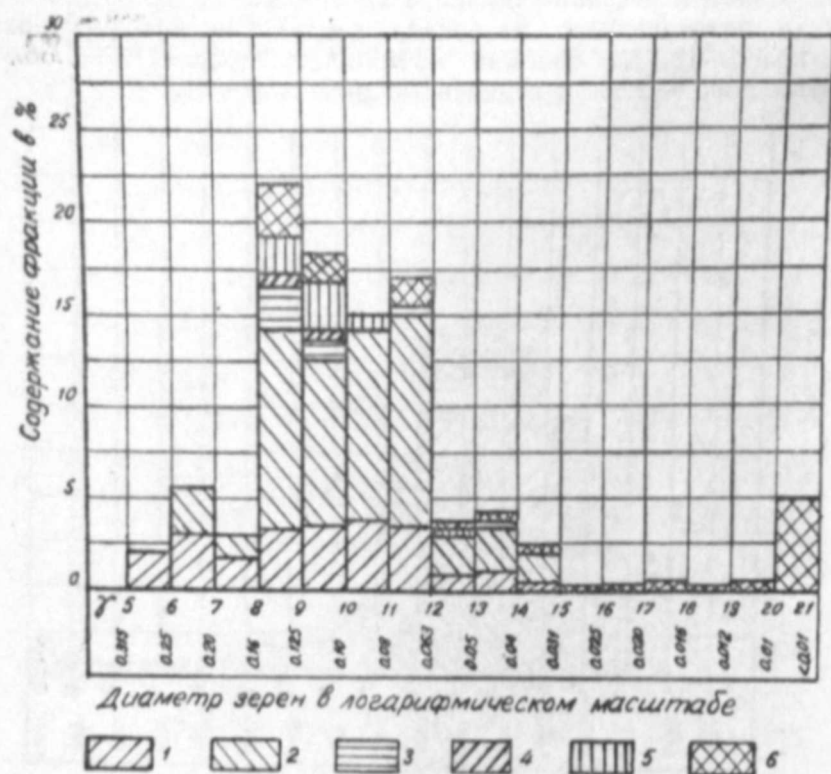


Рис. 8

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из гильгинчайского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки кремнистых пород; 4—обломки карбонатных пород; 5—обломки глинистых пород; 6—второстепенные и измененные минералы

На долю тяжелых минералов приходится 0,15—0,99%. Здесь главную роль играют рудные минералы, группа устойчивых минералов и слюды. Далее отмечены пикотит, роговая обманка, титанит и глаукоцит.

Река Атачай

В бассейне р. Атачай отложения юры обнажаются в двух пунктах: 1) по правому берегу реки, где они представлены толщей буровато-серых глин с налетами сульфатов и конкрециями эллипсоидальной формы и 2) на левом берегу выходят серые, буровато-серые слоистые песчаные глины с прослоями серых песчаников.

Максимальная наблюдаемая мощность песчаников и алевроитов—8 м.

Гранулометрический состав их указывает на крайне слабую сортировку аллотигенного материала (рис. 9).

Минералогический состав песчаника (во фракциях больше 0,01 мм) следующий: полевые шпаты—59,6%, кварц—18,6%, обломки кремнистых пород—10,6%.

Тяжелая фракция составляет от 0,18 до 0,85%. Рудные компоненты тяжелой фракции слагаются, главным образом, пиритом, бурым

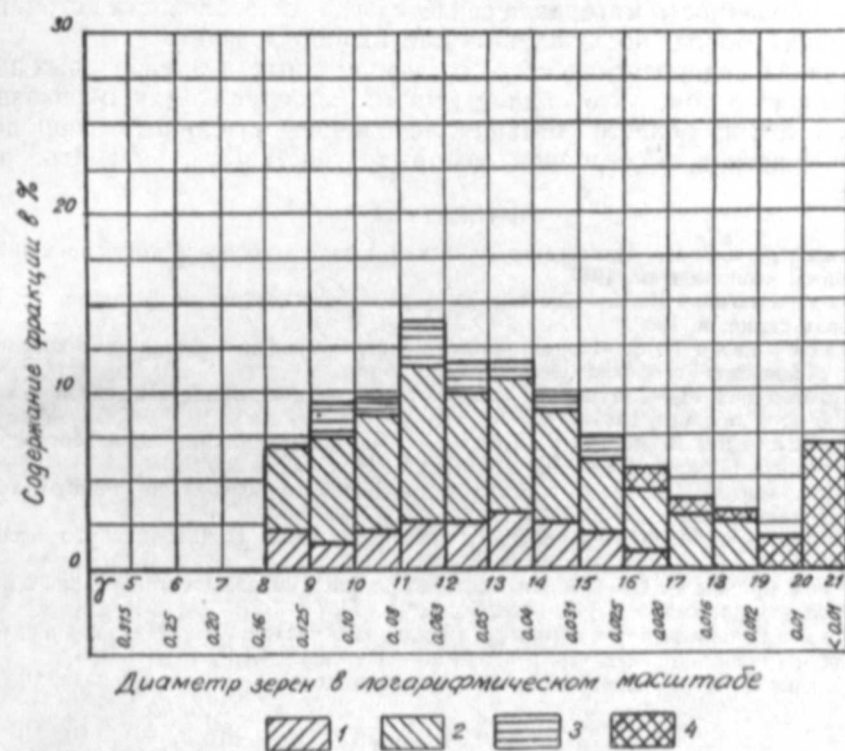


Рис. 9

Диаграмма гранулометрического и минералогического состава песчаника из атачайского разреза

1—кварц; 2—полевые шпаты; 3—обломки кремнистых пород; 4—второстепенные и измененные минералы

железняком и, в меньшей степени, магнетитом. Среди прозрачных минералов отмечены: гранат, турмалин, слюды, роговая обманка и др.

Выводы

1. Песчано-алевритовые породы юры северо-восточного Азербайджана выражены крупно-, средне- и мелкозернистыми разностями, причем наибольшее распространение имеют две последние. Эти породы распределяются по разрезу неравномерно и залегают в виде тонких прослоев среди мощных глинистых пачек. В отдельных случаях увеличивается количество и мощность этих прослоев и образуются сплошные песчаные горизонты и пачки.

2. Песчаники и алевролиты имеют в основном полимиктовый состав. Они состоят из зерен кварца, полевых шпатов и обломков глинистых, карбонатных, кремнистых и иногда эффузивных пород. Среди тяжелых минералов первое место занимают бурый железняк, пирит, мусковит, хлорит. Далее отмечаются устойчивые минералы, пикотит, очень редко дистен, роговая обманка, пироксены и др.

3. Состав цемента песчаных пород известковистый, глинисто-известковистый, известковисто-кремнистый, кремнисто-серицитовый и

хлорито-глинисто-кремнистый. Терригенная часть преобладает над цементом.

4. Полимиктовый характер этих пород, неокатанность частиц и неотсортированность материала свидетельствуют о близости источников материнских пород, послуживших для их образования.

5. Анализ минералогического состава песчаных и алевроитовых пород юры говорит о том, что аллотигенный материал этих образований поступал как из области питания, сложенной осадочными породами, так и с участков, в строении которых участвовали магматогенные породы.

ЛИТЕРАТУРА

1. Батурин В. П.—Палеогеографический анализ геологического прошлого по терригенным компонентам. 1947.
2. Богданович К. И.—Система дибра в юго-восточном Кавказе. Тр. Геол. Ком., новая серия, в. 1906.
3. Вассоевич Н. Б.—Новые данные по стратиграфии мезозоя юго-восточного Кавказа. „Советская геология“, № 10, 1940.
4. Губкин И. М.—Тектоника юго-восточной части Кавказа в связи с нефтеносностью этой области. 1934.
5. Гроссгейм В. А., Мустафаев И. С.—Новые данные по палеогеографии юго-восточного Кавказа в эоцене. „ДАН СССР“, т. XI, № 2, 1948.
6. Дробышев Д. В.—От Самура до Главного хребта и зона Шахдага. Тр. ИГРИ, серия А, в. 3, 1939.
7. Мирчинк М. Ф.—Проблема нефтеносности Прикаспийского района. Тр. Азерб. нефт. геол.-разв. треста, в. 8, 1934.
8. Ренгарте В. П.—Очерки месторождений полезных и минеральных источников Южного Дагестана. „Изв. Геол. Ком.“ т. XLVI, 1927.
9. Хани В. Е.—Разрез и фации мезозоя юго-восточного Кавказа по данным новейших исследований. Тр. Ин-та геологии АН Азерб. ССР, т. XIII, 1947.
10. Хани В. Е.—Геотектоническое развитие юго-восточного Кавказа, 1950.

Ч. Ч. Мазанов

Шимал-шэрги Азербайчанын юра чөкүнтүлөрүнүн гум сүхурларынын петрографиясына даир

ХҮЛАСЭ

Шимал-шэрги Азербайчанын юра чөкүнтүлөри арасында гум сүхурлары киллэрдэн сонра икинчи ер тутур. Онлар назик лай шаклинде олуб, галыныгылары 5—10 мм-дөн 6—7 м-э гэдэрдир. Гум сүхурлары бэ'зэн киллэрин арасында линза шаклинде ятым салыр.

Онлар чох мөнкөм олуб, боз вэ я түнд боз рэнклидир.

Минераложи тэркибчэ гум сүхурлары полимикт гумдашылары типинэ мэнсуб олмагла бэрабэр, дахиллэринде бэ'зэн вулканик сүхур парчаларына да тэсадүф эдилир. Минераложи тэркиблэри белэди: кварс 18—33%, чөл шпатлары 44,1—59,6%, силисиумлу сүхур парчалары 3—11,3%, карбонат сүхурларынын парчалары 0,0—5,9%, вулкан сүхурларынын парчалары 0,0—4,6%.

Сементлэйичи материал эһэнкли, килли-эһэнкли, эһэнкли-силисли, силисли-сериситли вэ хлоридли-килли-силисли маддэдэн ибарэтдир.

Террикен материал сементдэн чохдур. Сементин мигдары 27,1%-дэн 34,5%-э гэдэрдир.

Гум сүхурларынын характер хүсусийэти полимиктлийи вэ онлары тэшкил эдэн минерал хиссэчиклэринин юварлаг олмайыб пис сечилмэсидир. Бу да ана сүхурларын яхынлыгыны вэ көчүрүлмэ просесинини гыса олдуғуну сүбүт эдир.

Гум сүхурларынын минераложи тэркиби бир дэ көстэрир ки, онлары тэшкил эдэн кластик материал, эсас э'тибарилэ кеоложи гурулушунда чөкмэ вэ вулканик сүхурлар иштирак эдэн районларла элагэдардыр.

Х. Ч. ЗАМАНОВ

ШИМАЛ-ШЭРГИ АЗЕРБАЙЧАН ВЭ ГОБУСТАН ДАҒ КӨЛЛЭРИНИН ҺИДРОКИМИЭВИ ВЭ ФИЗИКИ ХҮСУСИЙЭТЛЭРИ

Шимал-шэрги Азербайчан вэ Гобустанда олан көллэр һәмнин саһэдэки чайларын һөвзэлэринде, чох хиссэси исэ онларын мэнбэ хиссэлэринде ерләшмишдир. Бу көллэрин бэ'зилэриндэн һал-һазырда малгаранын су илә тэ'мин эдилмэси вэ дағэтэйи зоналарда ерләшэн экин саһэлэринин суварылмасы үчүн истифаде эдилир. Лакин көллэрдэн даһа сэмэрэли истифаде этмэк үчүн, тэбиндир ки, онларын суларынын кимйэви тэркиби вэ физики хүсусийэтлэрини дэриндэн өйрәнмэк лазымдыр.

Суюн кимйэви тэркибинин тэдгиг эдилмэси онун физики хүсусийэтлэринин тэйин эдилмэсилэ бирликде апарылмалыдыр. Суюн физики хүсусийэтлэрининде: температура, рэнки, шэффафлыгы, гохусу вэ дадынн өйрәнилмэси хүсуси эһэмийэтэ маликдир; чүнки судан тэсарүфат мэгсэдилэ истифаде эдилдикде, һэр шейдэн эввэл онун тэркибинде һансы кимйэви маддэлэрин олдуғуну билмэкдэн башга, бу суюн физики хүсусийэтлэрини дэ өйрәнмэк лазымдыр. Физики хүсусийэтлэрин өйрәнилмэси исэ суда яшайи чанлы организмлэрин инкишафында бөйүк рол ойнайыр.

Үмумийэтлэ, көл суларынын кимйэви тэркиби мөвчуд эдэбийятда чох зэйф изаһ эдилмишдир. Һидрокимия һәср эдилмиш эсэрлэрдэн бири Г. А. Максимовичин (5, 6), эн мүкәммэл вэ диггэтэлайиг оланы исэ О. А. Алекинни (1,2) эсэрлэридир. Тэәссүф ки, истэр биринчи вэ истэрсэ дэ икинчи мүәллифин эсэрлэринде шимал-шэрги Азербайчан вэ Гобустанын нэинки көллэри, һатта чайларына аид белэ мә'лумат йохдур. Тэдгиг этдийимиз саһэдэки көл суларынын физики хүсусийэтлэри һаггында да эдэбийятда мә'лумат верилмэмишдир.

Гейд этмэк лазымдыр ки, өйрәндийимиз саһэдэки көл суларынын кимйэви тэркиби стационар олараг һалэ һеч бир идарэ тэрәфиндэн өйрәнилмэмишдир. Бу мәсәләни мүмкүн гэдэр дүзкүн изаһ этмэк үчүн биз 1951 вэ 1952-чи илләрдэ тэдгигат ишлэри апардығымыз заман, суюн кимйэви тэркибинин өйрәнмэк мэгсэдилэ айры-айры көллэрдэн су нүмүшэси көтүрмүшүк.

Көл суларынын кимйэви тэркибинин тәһлили ССРИ-нин Баш гидрометеорологи хидмэт идарәсинин гәбул этдийи үсуллара эсасән (10) апарылмышдыр. Тәһлилин нәтичәси 3-чү чәдвәлдә көстәрилмишдир.

Мә'луматын азлыгы бүтүн ил әрзиндә суларын кимйэви тэркибинин һансы гайдада дәйишмәсинин өйрәнилмәсинә имкан вермир. Лакин 3-чү чәдвәлдә көстәрилән мә'лумата, һабелә көллэрин гидалайма вэ режим

хүсусийэтлэринэ эсасэн белэ нэтичэйэ кэлмэк олар ки, гуру галыг көллэрин аз сулу дөврүнэ догру артыр. Бунун исэ башлыча сәбәби көлө олан сәтһи ахарын аз сулу дөврдэ тамамилэ гуртармасы вә ералты суларынын үмуми су балансында һәмнин дөвр үчүн үстүн олмасыдыр.

О. А. Алекин (1) бүтүн тәбии сулары анионларын үстүнлүйүнэ көрә 3 синфә бөлүр: гидрокарбонатлы, сульфатлы вә хлоридли сулар. һәр синиф, катионларын эквивалент үстүнлүйүнэ көрә, 3 група айрылыр: калсиум (Са), магнизиум (Mg) вә натриум (Na). Нәһайәт, һәр групп, ионларын нисбәтинэ көрә, өзлүйүндә 3 нөвә бөлүнүр. Беләликлә, мүәллиф 27 нөв су айырыр вә бунларын һәр бирини мүәййән индексләрлә көстәрир.

О. А. Алекин өз әсәриндә минераллашма дәрәчәсинэ көрә сулары 4 һиссәйә бөлүр. Оун сулара вердийи тәснифата әсасланараг, биз тәдгиг әтдийимиз көл суларыны анионларын үстүнлүйүнэ көрә гидрокарбонат синфинә дахил әдирик. Тәдгиг әтдийимиз көл суларынын тәркибиндә 23-дән 46,5%-ә гәдәр мг-әкв HCO_3 вардыр. Катионлардан бүтүн нүмунәләр үзрә үстүн кәләни $\text{Na} + \text{K}$ -дур. Бурада Сарыдаш чайы мәнбәиндә ерләшән Зикил ноһур (Сумгайыт чайы һөвзәси) вә Гурбанчы яйлағындакы Әлинемиш көл (Ата чайы һөвзәси) мүстәснадыр. Ахырынчыларда катионлардан үстүн кәләни Са-дур.

Тәдгиг әтдийимиз көлләрдәки сулары, минераллашма дәрәчәсинә көрә, ашағыдакы группара дахил әтмәк олар:

1. Аз минераллашмыш сулар (200 мг/л-ә гәдәр). Бу сулара көллэрин сәтһи ахары ән чоһ гәбул әтдийи дөврдә раст кәлинир. Үмумийәтлә, бу дөвр Тахтаыйлаг көлләри, Ганлы көл (Сумгайыт чайы һөвзәси) вә Ноһурлар кәнди яхынлығындакы көлләрдән, Гара ноһур вә Бала Гара ноһур (Дәвәчи чайы һөвзәси) мүстәсна олмагла, яғынтыларын ән чоһ дүшдүйү вә гар әһтиятнын әридийи вахт бүтүн көлләрдә мүшәһидә әдилир.

2. Орта минераллашмыш сулар (200—500 мг/л-ә гәдәр). Бу сулара Кәкил ноһур, Зикил ноһур, Кечибатан ноһур, Гызыл ноһур (Сумгайыт чайы һөвзәси), Гызыл Газма групп көлләри, Көчәри Гурбанчы яйлағында ерләшән групп көлләри (Ата чайы һөвзәси) вә Аф ноһурда (Дәвәчи чайы һөвзәси) раст кәлинир.

3. Чоһ минераллашмыш сулар (500—1000 мг/л-ә гәдәр). Бу сулара Чистый Ключ кәнди яхынлығындакы Гара көл вә Гара ноһур (Сумгайыт чайы һөвзәси), Гоша ноһур, Ноһур, Гасым ноһур, Пирисмайыл ноһур (Вәлвәлә чайы һөвзәси) вә Көй ноһурда (Килкил чайы һөвзәси) раст кәлинир.

4. Һәддидән артыг минераллашмыш сулар (1000 мг/л-дән артыг). Бу сулара Тахтаыйлаг групп көлләриндә, Ноһурлар кәнди әтрафындакы Гара ноһур вә Бала Гара ноһурда, һабелә Сумгайыт чайы һөвзәсиндәки Ганлы көлдә раст кәлинир.

Апардығымыз тәдгигат нәтичәсиндә белә гәрара кәлмәк олар ки, илин мүхтәлиф фәсилләриндә көл суларынын кимйәви тәркиби аз-чоһ сабит галырса да, минераллашма дәрәчәси сабит галмыр. Көл суларынын минераллашма дәрәчәси тәбии һалда чоһ сулу дөврдән аз сулу дөврә тәрәф артыр. Бу артманын әсас сәбәби енә дә сәтһи ахарын азалмасы вә ералты суларын сәтһи суларындан нисбәтән үстүн олмасыдыр. Минераллашма дәрәчәсилә әлагәдар олараг көл суларынын чодругу да артыр.

Бүтүн өйрәндийимиз көлләрдәки суларын даими чодругу сыфра (0) бәрәбәрдир. Ән чоһ үмуми чодруга малик олан көлләр әксәр гидасыны ералты суларындан алан көлләрдир. Бу көлләрә Ноһур (Баба

чайы һөвзәси), Эңбил көл (Шабран чайы һөвзәси), Гайнарча көлү (Ата чайы һөвзәси) вә Тахтаыйлаг групп көлләри мисал ола биләр. Бу көстәрдийимиз көлләрдә үмуми чодруг 8,41° илә 15,28° (алман дәрәчәси) арасында тәрәддүд әдир. Әразинин галан көлләриндәки суларын чодругу 8°-дән аздыр.

Беләликлә, ән йүксәк чодруг 15,3°-дән артыг дейилдир. Көл суларынын аз чодругу, йә'ни онларын нисбәтән юмшаг олмасы бу суларын кәнд тәсәррүфатында, хүсусилә суварма ишләриндә истифадә әдилмәсинә манечилик төрәтмир. Бурада мүстәсналығы Тахтаыйлаг групп көлләри, Ганлы көл вә Ноһурлар кәнди яхынлығындакы көлләр (Гара ноһур) тәшкил әдир.

Гейд әтдийимиз нәтичәни бир даһа яхындан көстәрмәк вә тәсдиг әтмәк үчүн, үмуми гидрохимияда гәбул әдилмиш норма вә формулалардан истифадә әтмәлийик.

В. А. Ковданын (3) көстәришинә көрә, торпағлары сувармаг үчүн нормал вәзиййәтдә дузларын мигдары 1 г/л-ә яхын олмалыдыр. Бизим көтүрдүйүмүз нүмунәләрдә (3-чү чәдвәл) үмуми минераллашма, Тахтаыйлаг групп көлләри, Ганлы көл вә Ноһурлар кәнди әтрафындакы көлләрдән башга, бүтүн көлләрдә 1 г/л-дән аздыр. Бундан әлавә, суварма үчүн ишләдилән суларын кейфийәти гәләвелик әмсалы илә тә'йин әдилир ки, бу да, Стебләрә көрә, ашағыдакы формулалар үзрә тә'йин әдилир:

Биринчи нөв сулар үчүн, йә'ни $\text{HCO}_3 > \text{Ca} + \text{Mg}$

$$K = \frac{662}{\text{Na} - 0,32 \cdot \text{Cl}' - 0,43 \cdot \text{SO}_4'} \dots \dots \dots (1)$$

Икинчи нөв сулар үчүн, йә'ни $\text{HCO}_3 < \text{Ca} + \text{Mg} < \text{HCO}_3 + \text{SO}_4$

$$K = \frac{6620}{\text{Na} - 2,6 \cdot \text{Cl}'} \dots \dots \dots (2)$$

Үчүнчү нөв сулар үчүн, йә'ни $\text{Ca} + \text{Mg} > \text{HCO}_3 + \text{SO}_4$

$$K = \frac{2040}{\text{Cl}'} \dots \dots \dots (3)$$

Юхарыда гейд әдилдийи кими, һабелә 1-чи вә 2-чи чәдвәлләрә әсасән көстәрмәк олар ки, тәрәфимиздән тәдгиг олунаһ бүтүн көлләрдәки су бириччи нөвә дахилдир.

Һәмһин формулалардан истифадә әтдикдә суварма үчүн суларын тәркиби К-дан асылы олараг гиймәтләнир; йә'ни:

- К—18-дән чоһ оларса, суюн кейфийәти яхшыдыр.
- К—18—6 оларса, суюн кейфийәти кафидир.
- К—5,9—1,2 оларса суюн кейфийәти гейри-кафидир.
- К—1,2 оларса, суюн кейфийәти писдир.

Беләликлә, өйрәндийимиз көл суларынын суварма үчүн ярарлы олмасы әмсалыны (К-у) биринчи формулаә әсасән һесабладыгда, аз сулу вә чоһ сулу дөврләр үчүн ашағыдакы нәтичәләри алырыг:

1-чи чөдвөл

Көллөрин аз сулу дөврдө сувармая ярарлы олма эмсалы

Көллөрин ады	Һансы чай һөвзәсиндә ерләшмишдир	Нүмунә көтүрүлән тарих	N+K мг/л	Cl мг/л	SO ₄ мг/л	K суварма эмсалы
Кәкил ноһур	Сумгайыт чайы	6/VI—51	54,0	4,6	10,7	14,0
Зикил ноһур	" "	6/VI—51	21,0	4,9	4,9	32,0
Тахта көл	" "	7/VI—51	968,5	24,5	1049,3	1,3
Гара көл	" "	19/VIII—51	111,8	28,0	6,6	6,6
Ағ ноһур	Ата чайы	20/VIII—51	84,2	10,5	36,2	10,2
Гоша ноһур	Вәлвәлә чайы	26/VI—51	97,0	8,4	168,7	30,1
Гара ноһур	Дәвәчи чайы	11/VII—51	295,5	14,0	309,4	4,4
Ағ ноһур	" "	11/VII—51	80,8	9,1	36,2	10,7

Аз сулу дөврдән фәргли олараг, чох сулу дөврдә көлләрдәки суюн минералдашмасы азалыр.

2-чи чөдвөл

Көллөрин чох сулу дөврдә сувармая ярарлы олма эмсалы

Көллөрин ады	Һансы чай һөвзәсиндә ерләшмишдир	Нүмунә көтүрүлән тарих	Na+K мг/л	Cl мг/л	SO ₄ мг/л	K суварма эмсалы
Ганлы көл	Сумгайыт чайы	5/IV—52	168,5	94,5	62,5	5,9
Ағ ноһур	Дәвәчи чайы	28/III—52	50,8	10,5	13,2	15,8
Гара ноһур	" "	27/III—52	231,1	108,5	172,0	5,4
Әлинемиш көлү	Ата чайы	2/IV—52	35,8	12,2	18,9	27,8
Көй ноһур	Килкил чайы	28/III—52	111,5	19,2	119,3	12,2
Гара ноһур	Сумгайыт чайы	1/IV—52	137,8	14,0	121,0	8,14

1 вә 2-чи чөдвәлләрдән айдын көрүнүр ки, көл суларынын сувармая ярарлы олмасы эмсалы 1,3 илә 32,0 арасында дәйнишилр. Юхарыдакы тәснифата әсасән тәдгиг әтдийимиз саһәдә яхшы кейфийәтли суя Зикил ноһур, Гоша ноһур вә Әлинемиш көлүндә; кафи кейфийәтли суя Кәкил ноһур, Чистый Ключ көлләри, Гызыл Газма групп көлләри вә Көй ноһур көлүндә; һабелә Дәвәчи чайы һөвзәсиндә ерләшән Ағ ноһур вә Гамышлы көлләриндә; гейри-кафи вә пис кейфийәтли суя исә Тахтаыйлаг көлләриндә, Дәвәчи чайы һөвзәсиндәки Гара ноһур вә Сумгайыт чайы һөвзәсиндә олан Ганлы көлдә раст кәлирик.

Бүтүн бунлара әсасән белә бир нәтичәйә кәлмәк олар ки, Тахтаыйлаг, Ганлы көл вә Гара ноһур (Дәвәчи чайы һөвзәси) көлләриндән башга, һәммин әразидә тәдгиг әдилмиш көлләрин һамысы әкин саһәләринин суварылмасы үчүн ярарлыдыр. Бу вә я башга һидротехники тәдбирләр нәтичәсиндә көлләрин һәчми артырыларса, шүбһәсиз ки, сувармая ярарсыз олан көл сулары ярарлы һала салына биләр.

Гейд әтмәк лазымдыр ки, (1) формуланын мәхрәчиндә ялныз Na нәзәрдә тутулур. Биз исә бу формулая $Na+K=u$ тәтбиг әтмишик. Шүбһәсиз ки, ялныз $Na=u$ нәзәрдә тутмуш олсайдыг бу эмсал даһа йүксәк гиймәтә малик оларды. Кимйәви тәһлил нәтичәсиндә биз $Na=u$ айры һесабладыгмыз үчүн бу мүләһизәйә йол вермишик.

Көллөрин ады	Һансы чай һөвзәсиндәдир	Нүмунә көтүрүлән тарих	Суюн температура	Рәнки. Р1 — Са шкаласы илә	Анализә олунма
1	2	3	4	5	6
Кәкил ноһур	Сарыдаш чайы-Гозлу чайы-Сумгайыт чайы	6/VI-51	16,5°	22°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Зикил ноһур	Сарыдаш чайы-Гозлу чайы-Сумгайыт чайы	6/VI-51	14,5°	45°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Тахта көл	Чикил чайы-Сумгайыт чайы	7/VI-51	19,0°	100°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Гара көл	Чистый Ключ - Чикил чайы-Сумгайыт чайы	19/VIII-51	16,2°	90°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Гара ноһур	Чистый Ключ - Чикил чайы-Сумгайыт чайы	1/IV-52		64°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Ганлы көл	Ахарсыз (Сумгайыт чайы)	5/IV-52		8,°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Әлинемиш көлү	Ахарсыз (Ата чайы)	2/IV-52		36°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Ағ ноһур	Ата чайы	20/VIII-51	20,8°	52°	МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Көй ноһур	Килкил чайы	28/III-52	35°		МГ — Л МГ — Э %-МГ —
Гара ноһур	Зәйли чайы-Дәвәчи				МГ — Л МГ — Э

Көлләрин адм	Һансы чай һөвзәсиндәдир	Нүмунә көтүрүлән тарих	Суюк температура	Ранки, Р1 — Са шкаласы илә	Анализин яфәдә олунма шөжли	Ион һиссаләри							Si мг/л	Мүхтәлиф анализләр				Гейд	
						катионлар			анионлар					чодлулуг, алман дәрәжәси илә (мг/экв)	туршулуг, мг-О ₂ /л	бәрк галыг минерал маддәләрин мигдары, мг/л			
						Са	Mg	Na + K	HCO ₃	CO ₃ ²⁻	SO ₄ ²⁻	Cl					үмүми		данми
1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12	13	14	15	16	17	18	19	
Кәкил ноһур	Сарыдаш чайы-Гозлу чайы-Сумгайыт чайы	6/VI-51	16,5°	22°	МГ — Л	51,0	3,9	54,0	285,5	0,0	10,7	4,6	4,6	8,05	0,00	4,7	$\frac{272,0}{409,7}$	Са + Mg < HCO ₃	
					МГ — ЭКВ	2,55	0,32	2,16	4,68	—	0,22	0,13							
					%-МГ — ЭКВ	26,5	3,2	21,5	46,5		2,2	1,3							
Зикил ноһур	Сарыдаш чайы-Гозлу чайы-Сумгайыт чайы	6/VI-51	14,5°	48°	МГ — Л	47,0	3,5	21,0	197,6	0,0	4,9	4,9	5,6	7,48	0,00	7,6	$\frac{188,0}{278,9}$	Са + Mg < HCO ₃	
					МГ — ЭКВ	2,35	0,29	0,84	3,24		0,10	0,14							
					%-МГ — ЭКВ	33,8	4,2	12,0	46,6		1,4	2,0							
Тахта көл	Чикил чайы-Сумгайыт чайы	7/VI-51	19,0°	106°	МГ — Л	27,0	20,1	968,5	1171,2	ниша-нәси	1049,3	24,5	7,0	8,41	0,00°	16,8	$\frac{2684,0}{3260,6}$	Са + Mg < HCO ₃ Mg > Са	
					МГ — ЭКВ	1,35	1,65	38,74	19,20		21,85	0,69							
					%-МГ — ЭКВ	1,6	2,0	46,4	23,0		26,2	0,8							
Гара көл	Чистый Ключ - Чикил чайы-Сумгайыт чайы	19/VIII-51	16,2°	90°	МГ — Л	86,0	13,5	111,8	545,3	ниша-нәси	6,6	28,0	7,4	15,14°	0,0°	12,4	$\frac{518,0}{791,2}$	Са + Mg < HCO ₃	
					МГ — ЭКВ	4,29	1,11	4,47	8,94		0,14	0,79							
					%-МГ — ЭКВ	21,7	5,6	22,7	45,3		0,7	4,0							
Гара ноһур	Чистый Ключ - Чикил чайы-Сумгайыт чайы	1/IV-52	64°	64°	МГ — Л	75,0	17,9	137,8	475,8	0,00	221,0	14,0	5,8	14,61	—	13,8	$\frac{610}{841,5}$		
					МГ — ЭКВ	3,74	1,47	5,51	7,80		2,52	0,40							
					%-МГ — ЭКВ	17,4	6,8	25,8	36,4		11,8	1,8							
Ганлы көл	Ахарсыз (Сумгайыт чайы)	5/IV-52	8,0°	8,0°	МГ — Л	53,0	65,4	168,5	658,8	0,00	62,5	94,5	6,8	22,48	—	19,7	$\frac{796}{1107,2}$		
					МГ — ЭКВ	2,64	5,38	6,74	10,80		1,30	2,66							
					%-МГ — ЭКВ	8,9	18,2	22,9	36,6		44	9,0							
Әлиннемиш көлү	Ахарсыз (Ата чайы)	2/IV-52	36°	36°	МГ — Л	76,0	7,4	35,8	311,1	0,00	18,9	12,2	4,8	12,34°	—	7,1	$\frac{324}{461,4}$		
					МГ — ЭКВ	3,79	0,61	1,43	5,10		0,39	0,34							
					%-МГ — ЭКВ	32,5	5,2	12,3	43,8		3,3	2,9							
Аг ноһур	Ата чайы	20/VIII-51	20,8°	52°	МГ — Л	36,0	12,6	84,2	314,8	0,00	36,2	10,5	10,0	7,96	0,00	18,5	$\frac{326,0}{494,3}$	Са + Mg < HCO ₃	
					МГ — ЭКВ	1,80	1,04	3,37	5,16		0,75	0,30							
					%-МГ — ЭКВ	14,5	8,4	27,1	41,6		6,0	2,4							
Көй ноһур	Килкил чайы	28/III-52	36°	36°	МГ — Л	74,0	17,9	111,5	402,6	0,00	119,3	19,2	5,0	14,47	—	7,0	$\frac{544}{744,5}$		
					МГ — ЭКВ	3,69	1,47	4,46	6,60		2,48	0,54							
					%-МГ — ЭКВ	19,2	7,5	23,3	34,3		12,9	2,8							

Суларын ичмәкдән өтрү ишләдилмәси мәсәләси, онларын һансы кейфийәтдә олмаларыны илк нөвбәдә ирәли атыр. Ичмәкдән өтрү ярарлы олан яхшы су ашағыдакы тәләбләри өдәмәлидир:

- а) суда организмә зәрәр верән маддәләр олмамалыдыр;
- б) су аз минераллашмыш олмалыдыр;
- в) су кафи физики кейфийәтли олмалыдыр.

Суларын минераллашма дәрәчәсинин мигдары онларын ичмәкдән өтрү ярарлы олмасы мәсәләсинин әсас шәртләриндән биридир. Лакин минераллашмадан асылы олараг бу вахта гәдәр ичмәкдән өтрү һансы суюн ярарлы олуб-олмамасы һаггында ваһид норма йохдур. Бу нормалар һәр ерин өз хусусийәтиндән асылы олараг тә'йин эдилдир. Бу нормаларын һәллиндә әразинин рекионал өйрәнилмәси вә онлардакы су әһтиятынын дүзкүн тә'йин эдилмәси لازыми ишләрдән биридир.

Шимал-шәрги Азәрбайчанын яйлагарында суюн чатышмамасы, бу норманын һәгигәтә уйгун тә'йин эдилмәсини һәммин шәраитдән асылы олараг ирәли сүрүр. Тәдгиг әтдийимиз райондакы көл суларынын ән йүксәк минераллашма дәрәчәси 3261 мг/л олуб, Тахтаяйлаг груп көлләриндә мүшәһидә эдилдир. Суларын үмуми чодлуғу исә, юхарыда көстәрдийимиз кими, 15,3°-дән артыг дейилдир. Суларын бу кейфийәтә малик олмасы мал-гаранын онлардан истифадә әтмәсинә манечилик төрәтмир. Бә'зи һейванлар, мәсәлән: дәмә, минераллашма дәрәчәси 9000 мг/л олан сую ичә билдир. Зәннимизчә, тәрәфимиздән өйрәнилән көлләрдән ялынз Тахтаяйлаг груп көлләри, минераллашма дәрәчәсинә көрә, мал-гаранын суварылмасы үчүн ярарлы һесаб эдилә билмәз.

Үмуми ганун олараг, сую бухарланмая сәрф олунан ахарсыз көлләрә дахил олан дузлар данми олараг онун дибинә топланараг суюн консентрасиясыны артырыр вә бир чох һалларда бу көлләр дузлу көлә чеврилдир. Әксия, ахар көлләрдә суюн тәркибиндә олан минерал дузлар мүәййән дөвр әрзиндә көлдән ахан су васитәсилә сәрбәст олараг чыхарылыр. Она көрә дә ахар көлләрдә дузун йүксәк дәрәчәдә консентрасиясыны көзләмәк чәтиндир (4).

Өйрәндийимиз саһәдәки көлләрин чалалары вә сутоплайычы һөвәләри чох кичик олдуғундан, онларын нә сәтһи ахары вә нә дә сәтһи чыхары вардыр. Она көрә дә өйрәндийимиз көлләрин суларынын минераллашмасына тә'сир эдән әсас амилләрдән бири, көл чаласынын мүхтәлиф сүхурлар үзәриндә ерләшмәси вә көлә мейлли олан әтраф саһәнин сүхурларынын мүхтәлиф тәркибә малик олмасыдыр.

Суларын кимйәви тәркибләринин өйрәнилмәсиндән башга, онларын физики хусусийәтләринин дә айдынлашдырылмасынын халг тәсәррүфатынын инкишафында бөйүк ролу вардыр. Мәсәлән, суюй ичәрисиндә һәлл олмуш оксикен балыгларын вә башга чанлы организмләрин нәфәс алмалары үчүн зәруридирсә, суюн температурунун мә'лум олмасы һәммин суда һансы нөв балыгларын яшәя билчәейини мүәййәнләшдирмәк үчүн шәртдир. Гейд әтмәк лазымдыр ки, мүхтәлиф нөв балыглар көл суларында ялынз мүәййән температурда гидаланыр вә яшәйрлар: форел температура 5° олан (союг) суда яхшы инкишаф эдир, сазан балығы исә 20°-дән артыг температура малик олан (исти) суларда раһат яшәйр вә с. (7). Бә'зи балыглар ширин, бә'зиләри исә минераллы суларда яхшы инкишаф эдирләр. Бундан башга, көл суларынын гохусу вә рәнкинин билинмәси дә бу вә я башга мәгсәдләр үчүн лабүддүр. Әкәр суюн рәнки 30°-дән чох оларса, о, йүксәк рәнкли (паряглығы йүксәк олан) су һесаб эдилдир ки, бу да ән чох һумус бирләшмәләри олан көл суларында олур (9).

Өйрөндийимиз көл суларынын рэнки платин-кобальт шкаласы илэ тэ'йин эдилмиш вэ айдынашдырылмышдыр ки, бунларын рэнки 22° илэ 140° арасында тэрэддүд эдир. Эң йүксэк рэнкэ малик олан су (140°) Дэвэчи чайы һөвзэсиндэки Аг ноһурда, эң ашағы рэнкли су исэ (22°) Кэкил ноһурундадыр.

Тэдгиг этдийимиз көллөрдэн Кэкил ноһур, Гуру көл (Сумгайыт чайы һөвзэси), Элинемиш көлү, Таловое көлү, Гайнарча көлү, Гара ноһур (Ата чайы һөвзэси), Көй ноһур (Килкил чайы һөвзэси), Гоша ноһур вэ Ноһур көлүнүн (Вэлвэлэ чайы һөвзэси) сулары ади сулар ки-ми рэнкисиз вэ парлагдыр. Лакин бунуула белэ, райондакы көл суларынын бэ'зилэри сарымтыл, яшылымтыл вэ гонур рэнкэ маликдир. Мэсэлэн, Тахтаайлаг көллэринин бир нечэси (Тахтаайлаг көллэри һэчм вэ саһэ э'тибарилэ бир-бириндэн фэрглэнэн 11 көлдэн ибарэтдир) түнд гонур рэнкэ вэ гидрокен-сульфид гохусуна малик олуб, дады туршдур. Дэвэчи чайы һөвзэсиндэ олан Бала Гара ноһурун сую гонур рэнкли олуб, батаглыг ийи верир, дады исэ ачыдыр. Суюн гидрокен-сульфид вэ башга пис гохулар вермэси онун чох зибиллэндийини көстэрир. Суларыны өйрөндийимиз көллөрдэн эксэрийэтинин шэффафлыгы яй вахты азалыр ки, буна да сәбәб суда йосун биткилэринин олмасыдыр.

Юхарыда көстэрдийимиз физики хүсусийэтлөрдэн эң эһэмийэт-лиси суюн температурунун тэ'йин эдилмэсидир.

Көл суларынын температуру турбулент ахына малик олан чайла-ларын температурундан чох фэрглидир. Белэ ки, температур чайларда бүтүн вертикал бою эйни олдуғу һалда, көллөрдэ тамамилэ башгадыр (8). Көллөрдэ суюн нэ дэрәчэдэ гызыб-союмасы, көлү гыздыран кү-нөш шүасынын тэ'сириндэн асылыдыр.

Көл чаласы саһиллэринин формасы, су айнасынын бөйүк вэ кичик-лийи дэ суюн гызмасына тэ'сир эдэн амилдир. Көлүн саһэчэ бөйүк-лүйү, онун даяз вэ дэрин олмасы суюн мүхтэлиф шәкилдэ гызыб-союмасына тэ'сир эдир. Мэсэлэн, саһиллэри даяз олан көллөр тез гызыр вэ тез дэ соююр. Шимал-шэрги Азэрбайчан вэ Гобустан көллэри эксэрэн даяз вэ саһэчэ кичик олдуғларындан, онларда суюн гызмасы вэ союмасы аз вахт ичэрисиндэ баша кэлир ки, бу да һәмин саһэнин физики-чографи шэраитинин хүсусийэтлэриндэн асылыдыр.

Өйрөндийимиз районун көллэри дағ көллэри олдуғуна көрә, бунларда су чох заман исти дейил, союг олур. Бунун үчүн дэ дүзүнэ стратификасия аз мүддэт эрзиндэ тэрсинэ стратификасия кечир. Термик режиминэ көрә өйрөндийимиз саһэнин бүтүн көллэрини аша-ғыдакы группара бөлмэк олар:

1. Союг көллөр—бунларда һәмишә тэрс стратификасия үстүндүр. Бу көллөр дәниз сәтиндэн 3000 м-дән артыг йүксэкликдэ ерләшмиш-дир. Бу груп көллөр бузлаглар этрафында ерләшән көллөрдир (Күләк, Туфан, Шаһдағ бузлагы этрафындакы кичик көллөр вэ с.).

2. Мүлайим көллөр—бунларда илин фәслиндән асылы олараг дүз вэ тэрсинэ стратификасия мүшаһидә эдилир. Өйрөндийимиз районун бүтүн көллэри (биринчи группдан башга) бу група анддир.

Тэдгигат апардығымыз көллэрин чохунда дэйишән стратификасия үстүндүр.

Бүтүн бу дедикләримиздән белэ бир нәтичә чыхармағ олар ки, өйрөндийимиз көллөрдэ термик режим ялныз атмосферин тэ'сириндән асылы олур.

Көл сулары температурунун дэйишилмэсинэ тэ'сир эдән эсас амил-лөрдән бири дэ һәмин көлэ төкүлән чай суларынын һансы темпе-ратура малик олмасыдыр. Һаггында данышдығымыз көллэрин һеч би-

ринэ чай шәклиндә сәтһи ахар олмадығындан, бу йол илэ суюн тем-пературунун дэйишмэсини тэчрүби олараг инкар этмэк олар. Лакин яз вахты эрийән гар суларынын көлэ төкүлмэси, бир тэрәфдән онун (көлүн) температуруна, диқәр тэрәфдән исә суюн бүтүн вертикал бою гарышмасына тэ'сир эдир. Бу һадисә ялныз апрел айынын ахырын-дан май айынын эввәллэринэ гэдәр давам эдир.

Көллэрин буз режими

Шимал-шэрги Азэрбайчан вэ Гобустандакы көллэрин саһэлэри ки-чик, даяз вэ сую эсасән ширин олдуғундан, онларда буз өртүйү аз мүддэт ичэрисиндә эмәлэ кэлир вэ бэ'зән көлүн бүтүн су күтлэсинин чох һиссэсини эһатә эдир. Белэ һадисә хүсусилэ, илин фәсиллэриндән асылы олараг, өз су айналарыны сүр'әтлэ азалдан (Гасым ноһуру, Пирисмайыл ноһуру, Гуру көл вэ с.) көллөрдә тэсадүф эдилир.

Сумгайыт чайы һөвзэсиндәки Тахта көл, Ганлы көл вэ Дэвэчи чайы һөвзэсиндәки Гара ноһурун сулары минераллы олдуғундан, бунларда буз өртүйү башга көлләрә нисбәтән кеч эмәлэ кэлир вэ назик олур.

Бүтүн өйрөндийимиз көллэрин эксэрийэтиндә декабр айынын эв-вәллэриндән март айынын ахырларына гэдәр буз өртүйү олур. Лакин дәниз сәтиндән йүксэкликдә ерләшмэси вэ чографи шэраитин мүх-тәлифлийиндән асылы олараг, көллэрин бэ'зилэриндә ноябрын ортала-рындан апрелин эввәллэринэ (бэ'зи һалларда апрелин орталарына) гэдәр буз өртүйү эмәлэ кэлир. Бу көлләрә Күләк, Туфан вэ Шаһ дағын-дакы бузларын этрафында олан көллөр мисал ола биләр.

Көл суларынын термик хүсусийэтинин өйрәнилмэси яйлагларда отарылан мал-гаранын инкишафы үчүн бөйүк эһэмийэтә маликдир. Бундан башга, өйрөндийимиз көллэрин чох һиссэсиндә бир тэрәфдән онларын термик хүсусийэтлэринин элверишли, диқәр тэрәфдән исә суюн тәркибиндәки минерал маддэлэрин кифайәт гэдәр олмасы һәмин көллөрдә айры-айры балыг нөвлэринин етишдирилмэси үчүн лазыми тәләбаты тамамилә өдэйир. Лакин һал-һазырда өйрөндийимиз көллэрин һеч бириндә бу имканлардан истифадә эдилмир. Бу мәсәлэлэрин һәятә кечирилмэси үчүн көллөрдәки чанлы организмлэрин өйрәнилмэси лабүддүр.

ӘДӘБИЙАТ

1. Алехин О. А.—Общая гидрохимия (химия природных вод). Гидрометеоздат, 1948.
2. Алехин О. А.—Гидрохимия рек СССР, ч. III, тр. ГГИ, в. 15 (69), 1949.
3. Ковда В. А.—Происхождение и режим засоленных почв, ч. I. Изд. АН СССР, 1949.
4. Кузнецов С. И.—Роль микроорганизмов в круговороте веществ в озерах 1952.
5. Максимович Г. А.—Гидрохимические фации речных вод и их зональность. ДАН СССР, т. XXXVII, № 5—6, 1942.
6. Максимович Г. А.—Гидрохимические фации вод озер (и морей). „Изв. АН СССР“, серия геогр., VIII, № 4.
7. Обручев С. В.—Изучай свой край. Изд. „Молодая гвардия“, 1951.
8. Огиевский А. В.—Гидрология суши (общая и инженерная), третье издание, 1952.
9. Поляков Г. Д.—Пособие по гидрохимии для рыбководов. Пищепромиздат, 1950.
10. Руководство по химическому анализу вод суши. Гидрометеоздат, 1941.

Х. Д. Заманов

Гидрохимические и физические свойства вод горных озер северо-восточного Азербайджана и Кобыстана

РЕЗЮМЕ

Гидрохимический режим вод озер северо-восточного Азербайджана и Кобыстана совершенно не изучен, хотя многие из них используются для водопоя скота и орошения полей, расположенных на пойменных террасах. Пользуясь материалами экспедиции 1951 и 1952 гг., в статье приводятся гидрохимические и физические свойства вод этих озер.

Химические анализы воды показывают, что увеличение плотного остатка происходит, главным образом, за счет подземного питания озер. Как правило, в их водах из катионов преобладает $\text{Na}^+ + \text{K}^+$. Сумма ионов изменяется в больших пределах—от 279 до 3260 мг/л. Воды почти всех озер по своим качествам (жесткость, количество кислорода, пригодность воды для орошения и другие) являются удовлетворительными и могут быть использованы для нужд сельского хозяйства. Однако воды некоторых озер (Тахтаголь и Канлыгель в бассейне Сумгайтчая и Каранаур в бассейне Дивичичая) непригодны для этих целей, так как имеют большую жесткость, повышенную минерализацию и т. д.

Температурный режим озер, вследствие незначительных размеров и малых глубин их, находится под значительным влиянием температуры воздуха. На озерах, расположенных на высоте более 3000 м, имеет место обратная температурная стратификация. На озерах же, расположенных на высоте менее 3000 м,—смешанная стратификация.

Изложенное позволяет прийти к заключению, что горные озера северо-восточного Азербайджана и Кобыстана могут широко использоваться как для водопоя, так и для орошения надпойменных земель.

№ 7, 1954

Н. К. КЕРЕМОВ и М. А. МУСЕЙБОВ

ГЛИНИСТЫЙ КАРСТ ЮГО-ВОСТОЧНОЙ ЧАСТИ МЕЖДУРЕЧЬЯ КУРЫ И ИОРИ В АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР

Границами исследованного района являются с севера и северо-востока—р. Иори, с северо-запада и запада—республиканская граница между Азербайджанской ССР и Грузинской ССР, с юга и юго-востока—р. Кура.

Глинистый карст в Азербайджане имеет широкое распространение. Формы глинистого карста отмечаются в северо-восточном Азербайджане (в бассейнах рр. Гильгильчай, Дивичичай, Атачай), Кобыстане, третичном степном плато (Шекинское плато), между рр. Куры и Иори. Однако до сих пор в литературе отсутствуют более или менее детальные описания глинистого карста нашей республики. Один из авторов настоящей статьи (Н. К. Керемов [8]), изучал карст северо-восточного Азербайджана, развитый в известняках, гипсах и других карбонатных породах, но не останавливался подробно на характеристике форм глинистого карста.

Изучение карста, особенно глинистого, имеет большое народно-хозяйственное значение. Известно, что в процессе развития карста, значительная часть плодородных земель, используемых под пашни и пастбища, превращается, в конечном итоге, в „дурные земли“. Поэтому изучение глинистого карста и разработка профилактических мер борьбы с ним является неотложной задачей.

Междуречье рр. Куры и Иори имеет большое значение для развития животноводства ряда районов республики. Пастбищное значение этого района в свете постановления сентябрьского Пленума ЦК КПСС и последующих решений Партии и Правительства возрастает в еще большей степени.

Поэтому необходимо всестороннее изучение необрабатываемых здесь земель, до сих пор считающихся „малопригодными“.

Мы думаем, что наша статья даст некоторый толчок к изучению глинистого карста в республике, и окажет тем самым помощь в разработке плана освоения необрабатываемых „дурных земель“.

* * *

В связи с нефтеносностью района геологи раньше других исследователей начали вести работу в междуречье Алазани, Иори и Куры. Отрывочные данные по геологии района мы находим в работах С. Симоновича [11], А. Н. Рябинина [10], К. П. Калицкого (1907 г.) и Б. Домбровского [7].

После Великой Октябрьской социалистической революции, кроме геологии района, началось изучение растительного мира и почвенного покрова района. С 30-х годов Н. А. Кудрявцев [9], и Н. Б. Вассоевич [4] вели геологические изыскания в северной части междуречья Куры и Иори и юго-восточной Кахетии (в связи с нефтепроявлениями).

Более детальные исследования района начались только после Великой Отечественной войны. В период 1948—1951 гг. была изучена юго-восточная часть района. Особенно следует отметить работы М. Г. Агабекова [1], изучавшего этот район в течение ряда лет и давшего первую схему тектоники междуречья. Большое значение имеют работы Т. А. Горшенина [6], С. А. Аствацатурова [3] и других исследователей, которые занимались изучением геологии района.

Несмотря на значительное развитие карстовых образований в описываемом районе, почти все упомянутые выше исследователи в своих работах не упоминают о существовании их в данном районе. Настоящая статья ставит своей целью дать краткую характеристику глинистого карста в районе междуречья Куры и Иори.

* * *

Образование и развитие карста непосредственно связано с литологией пород, характером их залегания, климатическими условиями и наличием грунтовых вод.

Большая часть территории района находится на 100—200 м выше уровня р. Куры, а также Иори, и состоит из ряда низких хребтов, протянувшихся в общекавказском направлении с северо-запада на юго-восток. Общее понижение рельефа наблюдается в двух направлениях: с севера на юг и с северо-запада на юго-восток. Характерной чертой его является ступенчатое понижение к р. Куре. Северные склоны хребтов менее крутые по сравнению с южными, что объясняется прохождением по южным склонам линий тектонических разломов. Хребты, расположенные на севере, достигают высоты 700—800 м, а в центральной и южной частях—450—500 м. Между почти параллельно простирающимися горными хребтами расположены обширные долины, которые местами приобретают вид плоских равнин. В центральной части района сильно развита овражная эрозия, особенно на рыхлых отложениях, покатых и длинных склонах, а в полосе подгорных шлейфов—и на крутых склонах.

Междуречье Куры и Иори в пределах Азербайджана сложено неогеновыми и четвертичными отложениями. Неогеновые отложения в основном представлены глинами разного цвета и песчаниками серого и буровато серого цвета. Наиболее высокие возвышенности, окаймляющие район с севера (Чобандаг, Эльдароуги и др.), сложены отложениями сарматского века. Южнее хребта Чобандаг—Эльдароуги почти все возвышенности сложены акчагыльскими и апшеронскими отложениями, среди которых встречаются легкорастворимые компоненты: гипс, известняк и другие соли, способствующие развитию карста.

Слои неогеновых отложений выражены моноклинальными складками, у которых в большинстве случаев сохранились лишь северные крылья. В отложениях сармата и частично акчагыла обнаруживаются мелкие трещины, заполненные гипсом и другими легкорастворимыми солями. Именно этот фактор обуславливает интенсивное развитие карстовых процессов (преимущественно колодцев).

Апшеронские отложения представлены морскими (в северной части) и континентальными (в южной части) песчано-глинистыми отложениями.

Четвертичные отложения, представленные лёссовидными суглинками, также развиты на довольно широкой территории исследованного района. Наличие в этих отложениях различных растворимых солей создает благоприятные условия для развития карстовых воронок и редко колодцев.

Климат района умеренно теплый. В зимние месяцы температура держится около 0°, а летом поднимается выше +22°. Максимум осадков выпадает весной и в начале лета, а минимум—в конце лета и зимой.

Район лишен поверхностного стока. Только в период ливневых дождей по оврагам и балкам проходят селеподобные потоки. Отсутствуют также грунтовые воды. Это объясняется, по видимому, тем, что в районе отсутствуют соответствующие условия, благоприятствующие скоплению этих вод.

Несмотря на сухость климата изучаемого района, наличие в глинистых отложениях легкорастворимых солей благоприятствует развитию глинистого карста. Н. А. Гвоздецкий [5] относит явления глинистого карста к процессам суффозионно-карстовой группы и указывает, что в лёссах карст образуется только суффозионным путем.

Наиболее широко развитыми формами глинистого карста исследованного района являются колодцы, воронки и овраги. Карстовые колодцы имеют большое развитие на выходах верхнесарматских отложений хребта Эльдароуги—Тюлькитепе и частично на современных лёссовидных суглинках (на берегах оврагов). Величина и форма их разнообразны. Эти формы обычно встречаются на сильно расчлененных участках рельефа. Верхняя часть карстовых колодцев у одних—круглая, у других—овальная и т. д. Формы этих начальных отверстий зависят от наклона поверхности, где развивается карст. На ровной поверхности верхняя часть, в большинстве случаев, бывает правильно круглой, а на склонах она делается овальной. Диаметр и глубина отдельных колодцев резко меняются в зависимости от стадии развития и местоположения. В большинстве случаев встречались колодцы диаметром порядка 2—3 м. Глубина их зависит от высоты склонов и глубины оврагов, в которых имеются ходы от колодцев. Стены некоторых колодцев совершенно вертикальные. Встречаются и наклонные колодцы. У вертикальных колодцев стены размываются мало и равномерно, поэтому они долгое время находятся в юной стадии развития. Стены некоторых колодцев при одинаковых условиях равномерно размываются и расширяются. Они с поверхности до дна сохраняют свою округлую форму. Наклонные колодцы по своей форме различаются от вертикальных. Ложе их канала сильно размывается, и трубы колодцев получают сжатую с боков форму. Местами их канал углубляется до 2—3 м, в результате чего поверхность над каналом обрушивается (рис. 1).

Генезис описанных выше форм объясняется таким образом: сарматские глины содержат легкорастворимые соли, гипс и карбонаты. Глины трещиноваты, состоят из отдельных сильно уплотненных комков, между которыми имеются тонкие трещины. Последние в большинстве случаев заполнены гипсом и другими солями. Атмосферные воды, попадая в эти трещины, растворяют гипс и соли, проникают по ним в нижние слои. В результате длительного процесса растворяющей деятельности воды образуются узкие, глубокие каналы, которые, раз-

виваясь, превращаются в карст. Не всякие трещины могут превратиться в карст. Если в процессе развития трещины заполняются глинами то дальнейшее развитие карста прекращается. Большое количество мелких трещин сверху покрывается выветренным глинистым чехлом, который не пропускает атмосферные воды.

В отрицательных формах рельефа (в долинах, оврагах) некоторые колодцы находят выход на земную поверхность, тем самым останавливается развитие карста в глубину. Основной причиной этого является заиливание дна колодца. В процессе развития карста механически размывающая деятельность вод также играет важную роль. В связи с увеличением канала развивающегося карста растворяющая деятельность вод переходит на второй план, а размывающая деятельность

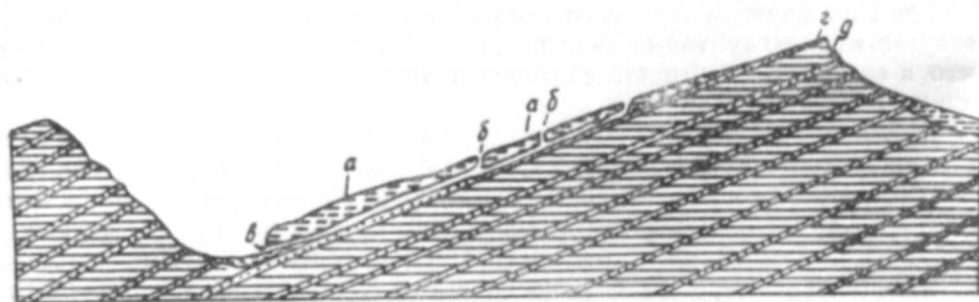


Рис. 1

Разрез одной из высот на западной половине хр. Эльдаруги. В верхней части разреза виден наклонный карстовый колодец

а—суглинки; б—начальные отверстия карста; в—выход в долину; г—слой песчаника; д—слой глины

активизируется, унося с собой физические частицы глин. В этой стадии развития процесс расширения и частично углубления карста ускоряется. После значительного расширения карстовых форм другие агенты тоже начинают влиять на формирование их, как, например: изменение температуры воздуха, ветры и др. По каналам колодцев, кроме воды, циркулирует и воздух, который также влияет на развитие полых форм карста. После значительного расширения карстовых колодцев верхняя часть их не выдерживает тяжести и обрушивается.

Подобные формы карста широко развиты в северной, частично в южной и западной частях исследованного района. Эти формы очень развиты в полосе „дурных земель“ и сильно расчлененных участках склонов, где обнажаются коренные глинистые породы, содержащие большое количество пропластков гипса.

В зависимости от стадии развития карстовые колодцы имеют различную форму. Древние карстовые колодцы, стены которых разрушаются и заполняют колодец материалом обрушивания, отличаются от юных колодцев, интенсивно развивающихся, и сохраняют вертикальное положение стен.

Ниже дается описание двух карстовых разновидностей колодцев которые расположены близко друг к другу.

На северном склоне Джагатайского утеса в глинах верхнего сармата развиты карстовые колодцы. На южном склоне небольшого холма расположен карстовый колодец, который может быть отнесен к относительно древним карстовым формам (рис. 2). Диаметр верхней части этого колодца—3 м, глубина—6,5 м. Южная стена колодца обруши-

лась, и обломками покрылась вся поверхность дна. Водопоглощающий канал колодца скрыт под обвалившимся материалом. Со стороны долины хорошо видна тоннелеобразная форма высотой 0,4 м и шириной 0,8 м, по которой раньше вода из колодца поступала в долину.

К западу от этого колодца, на расстоянии около 200 м расположен другой колодец (рис. 3). Диаметр верхней части его—1,5 м, глубина—7,8 м. В 0,5 м от бровки колодец несколько расширяется и до дна сохраняет вертикальные стенки; колодец правильно круглой формы. На стенках наблюдаются борозды глубиной до 5—6 см. Эти борозды являются следами дождевых и снеговых вод. На дне колодца имеется водобойное углубление, которое образовано водопадом при сильных ливневых дождях. На 0,3 м выше дна колодца к западу имеется ход, по которому вода уходит в близ расположенную долину (овраг), где диаметр канала достигает 0,6 м.

Этот тип колодца может быть отнесен к молодым, ныне развивающимся.

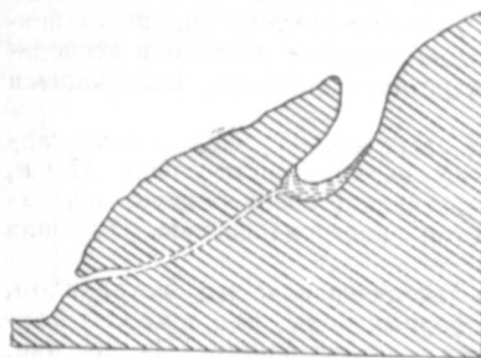


Рис. 2

Древний карстовый колодец на северном склоне г. Утес



Рис. 3

„Молодой“ карстовый колодец на северном склоне г. Утес

Образование наклонных колодцев—подземных канав обусловлено напластованием пород, от чего и зависят длина и величина уклона подземных канав. В некоторых местах длина их достигает 200 м (на северном склоне высоты 507, см. рис. 1).

Выше были описаны формы карста, развитые в основном на коренных глинах неогена. Далее дается описание тех форм, которые развиты, главным образом, на лёссовидных отложениях четвертичного периода. Эти отложения широко развиты по всей территории исследованного района, но, однако, карст обнаружен только в отдельных участках, разобщенных друг от друга десятками километров. К сильно закарстованным площадям четвертичных отложений относятся северный склон г. Ганлы-Тюлькитепе, южная окраина равнины Агзыбир и район оврага Шорсу. Среди этих трех участков первый является наиболее характерным, где развит типичный карстовый рельеф с многочисленными воронками, реже колодцами и оврагами (карстовыми). Площадь развития этих форм на одном только северном участке превышает несколько десятков га. Здесь лёссовидные суглинки мощностью до 10—15 м залегают на круто падающих отложениях верхнего сармата.

Лёссовидные суглинки содержат большое количество легкорастворимых солей. Это подтверждается образованием на поверхности их после дождя белых пятен. Атмосферные воды, проникая вниз по

порам лёссовидной толщи, растворяют соли и уносят их с собой. На месте микропор образуются трубы, по которым вода циркулирует вниз и переходит в подстилающие породы по трещинам, а в большинстве случаев, дойдя до водонепроницаемого слоя, отыскивает выход на поверхность долины или же в пониженные участки. Воронкообразная форма развивающегося карста объясняется, по видимому, тем, что верхняя часть водопоглощающего канала, сложенная неустойчивыми породами, быстро разрушается, размывается и расширяется. Иногда это происходит очень быстро. Водопоглощающая труба заполняется на долгое время, а может быть и навсегда.

За длительный период времени воронка расширяется, смыв с поверхности замедляется и на склонах поселяются различные растения.

Если несколько воронок располагается близко друг от друга, то этот участок понижается и образуется суффозионная впадина, на общем фоне которой выделяется ряд мелких воронок. В тех случаях, когда воронки развиваются на одной линии, близко друг к другу, в дальнейшем склоны, отделяющие их, размываются, и отдельные воронки соединяются между собою. Развитие такого процесса приводит к образованию карстовых оврагов, которые развиты в исследованном районе. Встречаются также карстовые воронки, находящиеся в различных стадиях развития.

Так, на северном склоне г. Ганлы расположена суффозионно-карстовая воронка, диаметр которой в ее верхней части равен 17 м, а в нижней—6,5 м. Дно воронки представляет собой ровную поверхность, покрытую сравнительно густой растительностью. Глубина воронки—6,8 м.

Водопоглощающая труба воронки заполнена илистым материалом, поэтому на дне ее собираются атмосферные воды, чем и можно объяснить хорошее развитие травянистой растительности. На ее дне, недалеко от этой воронки встречается ряд других воронок, однако меньшего размера. Диаметр большинства их в верхней части не превышает 3—5 м, а на дне—0,3—0,8 м. У большинства этих воронок встречается водопоглощающая труба, диаметр которой равен диаметру дна воронки. С увеличением глубины воронок водопоглощающие трубы расширяются и, изгибаясь в разные стороны, скрываются, становясь недоступными для наблюдения.

В районах глубоких оврагов, развитых на четвертичных отложениях, нередко встречаются различные формы карста, так же как воронки, колодцы, подземные галереи (небольшого размера). Встречаются они на разных расстояниях от оврагов, но не дальше 40—50 м. Основной причиной их возникновения являются трещины, находящиеся недалеко от оврагов, и растворяющая деятельность атмосферных вод. На поверхности таких участков встречаются колодцы с небольшим диаметром (0,2—0,3 м), а на небольшой глубине от поверхности они расширяются и диаметр их доходит до 1,5 м. Обычно несколько таких колодцев встречается на одной линии и сообщается друг с другом подземными галереями, которые то расширяются, то суживаются (рис. 4). Высота таких подземных галерей иногда равна 2,5—3 м, ширина—от 1 до 1,5—2 м, а длина измеряется десятками метров.

Температура воздуха в карстовых колодцах и галереях резко отличается от температуры окружающего воздуха. Наблюдение показало, что в июле в 12 часов дня разность температур достигала 4—5°.

Подобные формы часто встречаются в районе оврага „Крокодил“ в местности Эльери, расположенной к востоку от хребта Ахтахта-тепе (рис. 5).

В пределах исследованного района только эти формы можно отнести к „чисто“ суффозионным.

Для формирования современного рельефа велика роль развития карстовых явлений. Этот процесс резко сказывается в развитии линейной эрозии, а также растительного и почвенного покрова.

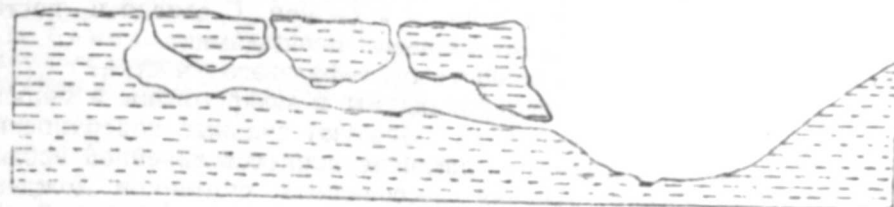


Рис. 4
Разрез одной из карстовых форм на правом берегу оврага „Крокодил“

Районы с развитыми карстовыми явлениями сильно отличаются от соседних участков.

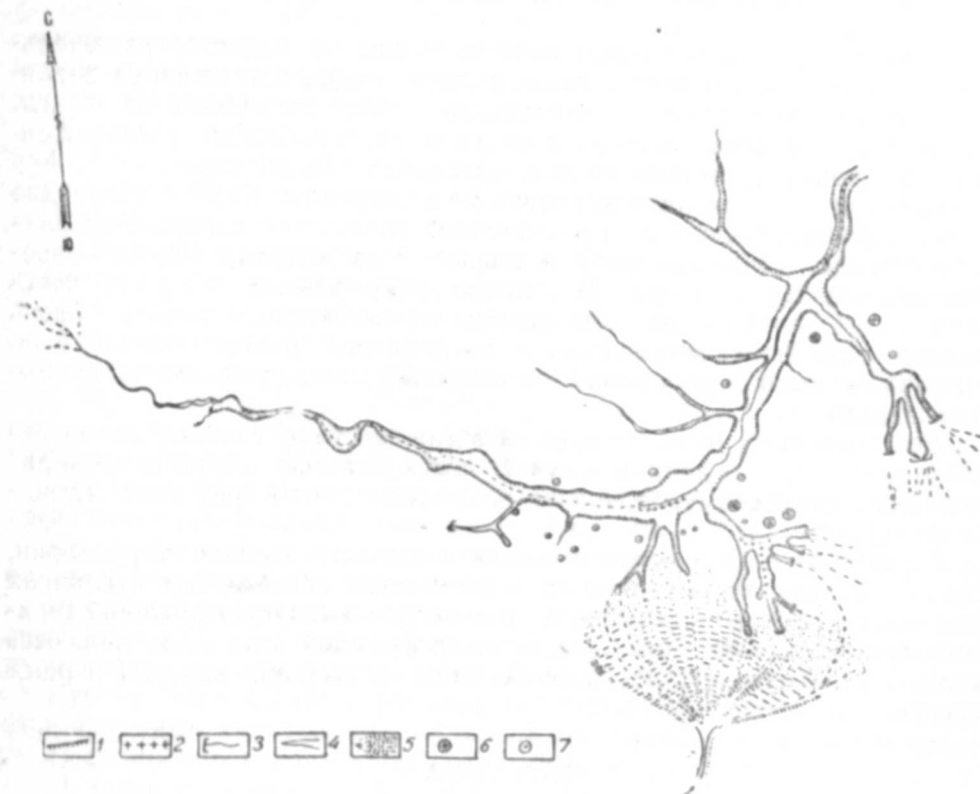


Рис. 5
Суффозионно-карстовые колодцы и воронки в окрестности оврага „Крокодил“
1—крутые склоны; 2—развитие вершины оврага обвалом; 3—размывающееся дно оврага; 4—длинный овраг; 5—конус выноса; 6—суффозионно-карстовые воронки; 7—суффозионно-карстовые колодцы

Для примера коснемся вопросов развития рельефа северного склона упомянутого выше хребта. Северная часть этого участка сильно расчленена рытвинами, оврагами и сухими долинами.

Овражная эрозия развита глубоко и в ряде мест вскрывает отложения сарматского века. Долины и овраги отделены друг от друга

острыми гребнями. То здесь, то там встречаются отдельные шапки лёссовидных суглинков. К этому участку с юга примыкает слабо наклонная поверхность, где хорошо развит карст. Здесь уже отсутствуют овраги и рытвины, которые в северной части территории встречаются в большом количестве. Однообразность рельефа этого участка нарушается воронками и реже карстовыми, слепыми оврагами, которые скорее всего следует отнести к балкам. С запада и востока участок ограничен сильно расчлененными площадями.

Чем же объясняется сохранность рельефа этого участка?

Коренные породы маловодопроницаемы и закарстованы в меньшей степени. Поэтому дождевые воды образуют сильные поверхностные потоки, которые обуславливают развитие процесса линейной эрозии.

На площади распространения лёссовидных суглинков дождевые воды почти не образуют поверхностного стока. Очень большая часть вод, проникая в землю, развивает карст. При нормальном развитии карста поверхностный сток почти прекращается, вся вода, полученная из атмосферы, поглощается в воронках. Уменьшение поверхностного стока ослабляет развитие линейной эрозии, в результате чего сильно закарстованный участок сохраняет первоначальную форму поверхности.

Развитие карста оказывает влияние также на характер растительного и почвенного покрова. Атмосферные осадки поглощаются воронками, и в связи с этим растительность гибнет от недостатка влаги. Кроме того, верхняя часть почв нарушается, а с близко расположенных к воронкам участков почвенный покров вообще смывает.

Изложенное позволяет выделить на междуречье Куры и Иори две зоны, характеризующиеся проявлениями глинистого карста. Первая — зона древних карстовых форм и вторая — зона молодых или же современных карстовых форм. В первую зону входит северная часть района, где карст развит в основном на сарматских глинах. Здесь наряду с древним встречается и современный карст. В этой зоне основной формой карста являются колодцы различного возраста, формы и величины.

Установленный нами процесс развития карста от воронки до оврага показывает, что в данном случае часть рельефа „дурных земель“ является, по видимому, одной из последних стадий развития глинистого карста.

Во вторую зону входит остальная часть исследованной территории, где в основном карст развит на четвертичных лёссовидных суглинках (в сильно расчлененных районах) и в полосе выходов отложений верхнего плиоцена. Основными карстовыми формами этой зоны являются колодцы, подземные галереи (небольших размеров), воронки и реже овраги.

ЛИТЕРАТУРА

1. Агабеков М. Г.—Вопросы тектоники неогеновых отложений западного Азербайджана. „Изв. АН Азерб. ССР“, № 6, 1951.
2. Алиев А. Г.—Петрография сарматских отложений западного Азербайджана, 1951.
3. Аствацатуров С. А.—Вопросы тектоники восточной части междуречья Куры и Иори. „Докл. АН Азерб. ССР“, № 10, 1953.
4. Вассоевич Н. Б.—Геологическая зональность междуречья Алазани, Иори и Куры. АГХ, № 1, 1936.
5. Гвоздецкий Н. А.—Карст, псевдокарст и суффозия. Карст. конф., 1947.
6. Горшенин Т. А.—Тектоника и история геологического развития восточной части междуречья Куры и Иори. „Докл. АН Азерб. ССР“, № 1, 1951.

7. Домбровский Б.—Геологический очерк Эльдарского нефтяного месторождения и разведочные работы на нефть, производившиеся в 1913—1914 гг. Автореферат. Отчет научно-технич. об-ва за 1927 г. Владивосток, 1927.

8. Керемов Н. К.—О карстовых пещерах северо-восточного Азербайджана. „Изв. АН Азерб. ССР“, № 1, 1953.

9. Кудрявцев Н. А.—Геологические исследования в междуречьях Алазани и Куры. Тр. НГРИ, 1932.

10. Рябинин А. Н.—Геологические исследования в Ширакской степи и ее окрестностях. Тр. Геолкома, в. 3, 1913.

11. Симонович С.—Геологические наблюдения в области междуречного водораздельного плоскогорья рр. Иори и Куры в пределах Тифлиса—Самух (слияние Алазани, Иори и Куры). Материалы для геологии Кавказа. 1898.

Н. К. Керемов вэ М. А. Мусейбов

Кур вэ Иори чайлары арасынын чэнуб-шэрг хиссэсиндэ кил карсты

ХУЛАСЭ

Кур вэ Иори чайлары арасынын чэнуб-шэрг хиссэсиндэ кил карсты формалары кениш яйылмыш олса да, индийэдэк онлар эдэбийятда тэсвир эдилмэмишдир. Кил карсты формаларынын яхшы инкишаф этдийи саһэлэр этрафдакы саһэлэрдэн кэскин сурэтдэ фэрглэнир вэ хүсуси карст рел'ефи эмэлэ кэтирир.

Кил карст формалары, эн чох, Элдариоюгу—Түлкүтэпэ силсилэсинин сармат киллэри вэ дөрдүнчү дөвр лйослары үзэриндэ, һабелэ айры-айры саһэлэрдэ ағчакил вэ Абшерон чөкүнтүлэри үзэриндэ инкишаф этмишдир.

Эсас карст формалары гуюлардан вэ гыфлардан ибарэтдир. Карст гуюлары сармат килли чөкүнтүлэриндэ, гыфлар исэ, эсас э'тибарилэ, дөрдүнчү дөврүн лйосабэнзэр килличэлэри үзэриндэдир.

Апарылан тэдгигат көстэрир ки, сармат, ағчакил вэ Абшерон киллэриндэ раст кэлэн карст формаларынын инкишафында суффозиянын һеч бир ролу йохдур. Лйосабэнзэр килличэлэрдэ инкишаф эдэн карстлар исэ, суффозия илэ элагэдардыр. Лакин суларын кимйэви тэ'сири дэ бу просесдэ бөйүк рол ойнайыр.

Лайланма шэраитиндэн асылы олараг мейлли карст гуюлары вэ ярғанларын кэнарларында мағараябэнзэр ералты бошлуглар раст кэлир.

Карст формалары үзэриндэ апарылан мүшаһидэлэр көстэрир ки, онларын бир гисми чох гэдимдэ эмэлэ кэлмэйэ башламышдыр. Лакин һазырда инкишаф этмэкдэ вэ ени эмэлэ кэлмэкдэ олан карст формалары да чохдур. Бу формаларын эмэлэ кэлмэси, эсасэн, чөкүнтүлэрин хүсусийэти вэ яғынтыларла элагэдардыр.

Кур вэ Иори чайлары арасынын чэнуб-шэрг хиссэсиндэ кил карсты формаларынын инкишаф этдийи саһэни ики бөйүк района бөлмэк олар:

- 1) гэдим карст формалары инкишаф эдэн район вэ
- 2) чаван вэ я мүасир карст формалары инкишаф эдэн район.

Биринчи района эразинин шимал хиссэси дахилдир. Бурада карст сармат киллэри үзэриндэ инкишаф эдир. Эсас карст формалары гуюлардан вэ шахталардан ибарэтдир.

Икинчи района эразинин галан хиссэси дахилдир. Бурада эсас карст формалары гыфлардан ибарэтдир. Бу хиссэдэ карст дөрдүнчү дөврдэ эмэлэ кэлмэйэ башламышдыр.

К. М. ХАНМАМЕДОВ

ОЧЕРК РАЗВИТИЯ В СССР СУШИЛЬНОЙ ТЕХНИКИ ДРЕВЕСИНЫ И ЗАСЛУГИ СОВЕТСКИХ УЧЕНЫХ В ЭТОЙ ОБЛАСТИ

Сушка древесины является одним из приемов подготовки ее к обработке. Этот прием известен человеку с доисторических времен, о чем свидетельствуют находимые при раскопках изделия в гробницах фараонов, хорошо сохранившиеся, без существенного коробления, и имеющие давность 3000 и более лет до н. э. [3, 6, 20, 21].

В Ленинградском Эрмитаже хранятся деревянные изделия, найденные при раскопках в Керчи и относящиеся к IV—V вв. до н. э.

Представляется вероятным, что в самые древние времена сушка древесины осуществлялась на воздухе—естественным путем.

Однако стремление человека высушивать древесину искусственным путем, судя по упоминаниям об этом Гесиода и других римских авторов, существовало с древних времен—около 700 лет до нашей эры [20].

История развития техники сушки древесины неразрывно связана с развитием технологии деревообрабатывающих производств.

Пока деревообрабатывающая промышленность носила кустарный характер, потребление древесины отдельными мастерскими мебельщиков, лошкарей, колесников и других было незначительным. Сушка небольшого количества лесоматериала с успехом осуществлялась здесь же в мастерской, на полатях, где лесоматериал сушился очень долго. Древесину сушили также в печах. Замуровывая печь со сложенной в ней древесиной, мастер замедлял поверхностное испарение путем повышения влажности окружающей лесоматериал воздушной среды. Состояние влажности материала определялось кустарем примитивно—на ощупь.

Мелкий, кустарный характер деревообрабатывающих производств определял собой и примитивные способы сушки древесины, известные задолго до нашей эры.

Все это было характерно и для царской России, где деревообрабатывающая промышленность в начале XIX в. носила кустарный характер. Однако методы и формы развития здесь лесосушительного производства в научном и техническом отношении были самобытными, более прогрессивными и совершенными, чем за границей.

Для полноты характеристики стадий развития сушки древесины в царской России в начале XIX в. можно привести опубликованный в Москве в двух изданиях—1836 и 1838 гг.—способ сушки древесины [27].

Суть этого способа заключалась в том, что сырую древесину обертывали в 3—4 слоя картузной бумаги и помещали в печь, даже в хлебную. По своей производственной мощности подобный способ мог удовлетворить только кустаря. Однако следует отметить, что метод обертывания в бумагу сушимой древесины является прототипом современных режимов сушки.

Вопрос о сушке древесины рассматривался как проблема и при организации и развитии русского морского флота в XVII в. Для строительства судов употреблялось большое количество лесоматериала. В связи с этим в 1860—1868 гг. впервые в России был опубликован способ сушки древесины на корню: окольцеванием выше шейки растущего дерева, прокапыванием земли вокруг корня на два фута и разрезанием коры на живом дереве на вертикальные ленты. Эти ленты разрезались в конце весны и оставались привязанными к дереву в качестве защитного полога до времени рубки.

Приведенный способ известен ныне под названием подвешивания окольцовкой, но выполняется он не в полном соответствии с вышеизложенным, так как практика показала ненужность некоторых операций. Суть способа, однако, остается неизменной [5].

В 1886 г. проф. Афанасьевым отмечалось удаление соков из древесины (т. е. сушка) оставлением срубленного дерева с неотделенными ветвями и листьями [1].

По данным А. А. Пресса («Искусственное высушивание дерева», изд. 1895 г.), еще в 1875 г. Булыгиным был взят патент на лесосушило, в котором в качестве агента сушки применялись нагретый воздух, перегретый пар или топочные газы [19].

В России были предложены и построены и другие лесосушилы оригинальных конструкций [6, 15]. Однако работа этих лесосушилов на первых порах была весьма несовершенной. Ускоренный процесс сушки в камерах сопровождался большим процентом брака и понижением качества материала. Основным дефект естественной сушки—растрескивание—не только не уменьшался, но часто еще более усугублялся. Но невысокая стоимость сырья позволяла мириться с этим недостатком.

Положение резко изменилось, как только в начале XIX в. особенно в конце XIX в. в деревообрабатывающую промышленность стали внедряться механические двигатели. К этому времени мелкие кустарные мастерские стали уступать место крупным предприятиям фабрично-заводского характера, перерабатывающим огромное количество древесины—до нескольких сот кубометров в сутки.

При этом обычные методы естественной и кустарной—печной сушки оказались совершенно несостоятельными. Промышленность в связи с этим встала перед лицом необходимости изыскания новых, более совершенных, главным образом, ускоренных способов сушки древесины.

Потребление древесины стало возрастать с большой быстротой, между тем как в ряде стран хищнический подход к лесным богатствам вызвал истощение запасов леса [7]. С другой стороны расширились области применения древесины, которая занимала почетное место в ответственных частях инженерных конструкций, самолетах, в автомобильном производстве и т. д. Применение древесины в таких ответственных частях со строгими качественными требованиями диктовало необходимость придать ей крепость, долговечность и однородность физико-механических свойств.

Возросшие требования к древесине заставили подвергнуть методическому научному изучению как самую древесину, так и методы ее обработки и в особенности методы сушки.

В 1919 г. была организована специальная лаборатория лесных продуктов при Висконсинском университете в гор. Мэдисон.

Особенно остро потребность в детальном и глубоком изучении древесины возникла в первую мировую войну, в связи с возросшим спросом на высококачественную древесину для нужд военной промышленности [18, 17, 29].

В России еще в 1910 г. Рязано-Уральской железной дорогой была создана конференция, посвященная сушке древесины [13].

За годы советской власти деревообрабатывающая промышленность коренным образом изменилась. Она превратилась в развитую отрасль социалистической индустрии. Новые условия потребовали, с одной стороны, обеспечения предприятий несравненно большим количеством лесоматериалов, а с другой стороны, в связи с механическим раскроем возросли требования к качеству древесины.

До определенного уровня развития искусственной сушки существовало неправильное мнение о превосходстве естественной сушки над сушкой в специальных сушильных устройствах с точки зрения качества высушенной древесины.

Однако большая производственная и экспериментальная работа, проведенная советскими учеными, опровергла это неправильное утверждение.

В настоящее время развитие сушильной техники идет по линии изучения физики процесса сушки, совершенствования технологических схем, методов обслуживания сушильных установок и изыскания новых методов сушки.

В Советском Союзе техника сушки древесины получила большое развитие. Приоритет на ведущие научные открытия в этой области, как будет сказано ниже, принадлежит русским ученым.

СССР выдвинул и выдвигает в области сушки древесины ряд проблем, которых не знали и не знают капиталистические страны, пытающиеся в ряде случаев «научно» доказать и обосновать мероприятия по снижению производительности сушилок.

В период первой пятилетки при деревообрабатывающих предприятиях созданы сушильные хозяйства на основе новейшей техники. Открылись научно-исследовательские институты и лаборатории по исследованию свойств древесины и изучению проблем, относящихся к этой области промышленности.

Над проблемами сушки древесины работал и работает ряд научных учреждений и проектных организаций нашей страны: Всесоюзный теплотехнический институт им. Дзержинского, Центральный научно-исследовательский институт механической обработки древесины, Лесотехническая академия им. Кирова и другие лесотехнические институты, Научно-исследовательский институт фанеры, Стальпроект, Гидродрев и других.

Целый ряд кардинальных вопросов сушильной техники, имеющих большое общенаучное значение, был разрешен впервые советскими учеными.

Проф. В. Е. Грум-Гржимайло, основываясь на гидравлической теории движения пламени, выдвинутой еще в 1742 г. М. В. Ломоносовым, разработал в своей диссертации гидравлическую теорию движения газов в печах и применения ее для новой схемы сушилки [4, 21].

Профессор Л. К. Рамзин в 1918 г. разработал графический метод расчета параметров влажного воздуха и впервые построил диаграмму, связывающую между собой все основные параметры влажного воздуха. Эта диаграмма является в настоящее время краеугольным камнем сушильной теплотехники [21,6].

Проф. М. Ю. Лурье (Всесоюзный теплотехнический институт им. Дзержинского) разработал общие методы тепловых расчетов сушки воздухом и топочными газами. Его капитальный труд „Сушильное дело“ [10] является общепризнанным и одним из лучших в мировой технической литературе руководством по общему курсу сушильной техники.

Проф. А. В. Лыков в своих трудах „Кинетика и динамика процессов сушки и увлажнения“, „Теория сушки капиллярно-пористых коллоидных материалов“, „Теория сушки“ и в статьях, опубликованных в периодической печати, впервые разработал целый ряд проблем физико-математической теории сушки различных материалов. Его работы стали основой всех последующих теоретических и экспериментальных исследований в этой области [12, 13, 14].

Проф. Н. Н. Чулицкий в 1928 г. разработал применительно к нашим древесным породам диаграммы равновесной влажности древесины и составил технически и теоретически обоснованные нормы по сушке специальной древесины.

Старший научный сотрудник ЦНИИМОД В. А. Поснов, на основе математической физики и изучения строения древесины, впервые теоретически и экспериментально решил ряд проблем теплопроводности древесины [21].

Ленинградский филиал ЦНИИМОД (И. С. Селюгин, С. Н. Абраменко и другие) впервые в мировой технике применил сушку в электрическом поле высокой частоты. Этот принципиально новый способ сушки имеет большие перспективы [2, 22].

Сотрудники ЦНИИМОД (И. В. Кречетов, Н. В. Красновский, Л. В. Сахновский, В. И. Малеев, Р. К. Бенъямин и др.) на основе многочисленных теоретических и экспериментальных исследований, разработали исчерпывающие нормы и инструкции для промышленности как по воздушной естественной, так и камерной сушке древесины [21].

Всесоюзный теплотехнический институт и ЦНИИМОД (М. Ю. Лурье, Н. М. Михайлов, В. А. Поснов, А. Д. Тараненко, И. В. Кречетов) впервые разработали и внедрили в производство сушильные камеры, работающие непосредственно на топочных газах [21].

Проф. В. Л. Авалиани был выдвинут вопрос сушки древесины перегретым паром в бескалориферной камере.

Научно-исследовательский институт фанеры (В. Л. Лесков и др.) провел целый ряд работ в области сушки шпона и фанеры. Эти работы позволили значительно повысить эффективность сушильных агрегатов, наметить пути их усовершенствования и разработать новые конструкции.

Доцент Московского лесотехнического института Сергеевский предлагает диаграмму для расчета процесса сушки и увлажнения древесины [23].

На базе работ советских ученых и исследователей в Советском Союзе создана новая научно-техническая дисциплина — „сушка древесины“. Виднейшая роль в создании и формировании этой дисциплины принадлежит доктору технических наук И. С. Селюгину, выпустившему в 1936 г. первое издание своего курса „Сушка древесины“.

С целью обобщения научной, теоретической мысли и практических достижений в СССР были созваны три конференции по сушке древесины — в 1929, 1936 и 1951 гг. [24].

В настоящее время в сушильном деле известно много способов сушки древесины. Все эти способы по принципу сообщения тепла [26] и сушимому материалу подразделяются на: 1) естественные способы и 2) искусственные способы сушки древесины.

Такой принцип классификации способов сушки был положен в основу в русской технической литературе XIX в. по этому вопросу. Так, например, проф. П. А. Афанасьев в своем курсе „Механическая технология дерева“ [1] воздушную сушку в естественных условиях назвал естественной, а сушку в отапливаемых камерах (в то время не было других искусственных способов сушки древесины) — искусственной сушкой. Этой терминологии придерживался и проф. Е. Г. Кротов [8].

Позже, однако, по предложению И. Я. Любимова [11] термин „искусственная сушка“ был заменен термином „камерная сушка“. Этому термину придерживаются и в последних работах по сушке древесины, за исключением брошюры сотрудника ЦНИИМОД М. В. Акиндинова, выпущенной во второй половине 1952 г. под редакцией И. В. Кречетова.

Анализируя состояние сушильной техники на данном этапе, считаем необходимым вернуться к первоначальной терминологии методов сушки: „естественная“ и „искусственная“.

На основании сказанного, нами предлагается классификационная схема способов сушки. На этой схеме приведены все известные в настоящее время способы сушки древесины. Все они распределены по шести признакам классификации.

Как видно из приведенного краткого обзора, сушка древесины с начала XIX в. и до настоящего времени представляет собой большую, далеко не исчерпанную проблему. Однако советскими учеными в изучении ее достигнут значительный прогресс.

На сегодняшний день наши ученые, разрабатывающие вопрос сушки древесины, добились следующих результатов:

Доказано превосходство качества лесоматериала, высушенного искусственным способом.

На базе изучения внутренних напряжений при сушке древесины разработаны режимы сушки (Чулицкий, Кречетов и другие).

Применение гидравлической теории движения газов в печах позволило разработать способ расчета сушки (Грум-Гржимайло).

Разработана диаграмма для графического расчета параметров влажного воздуха (Рамзин).

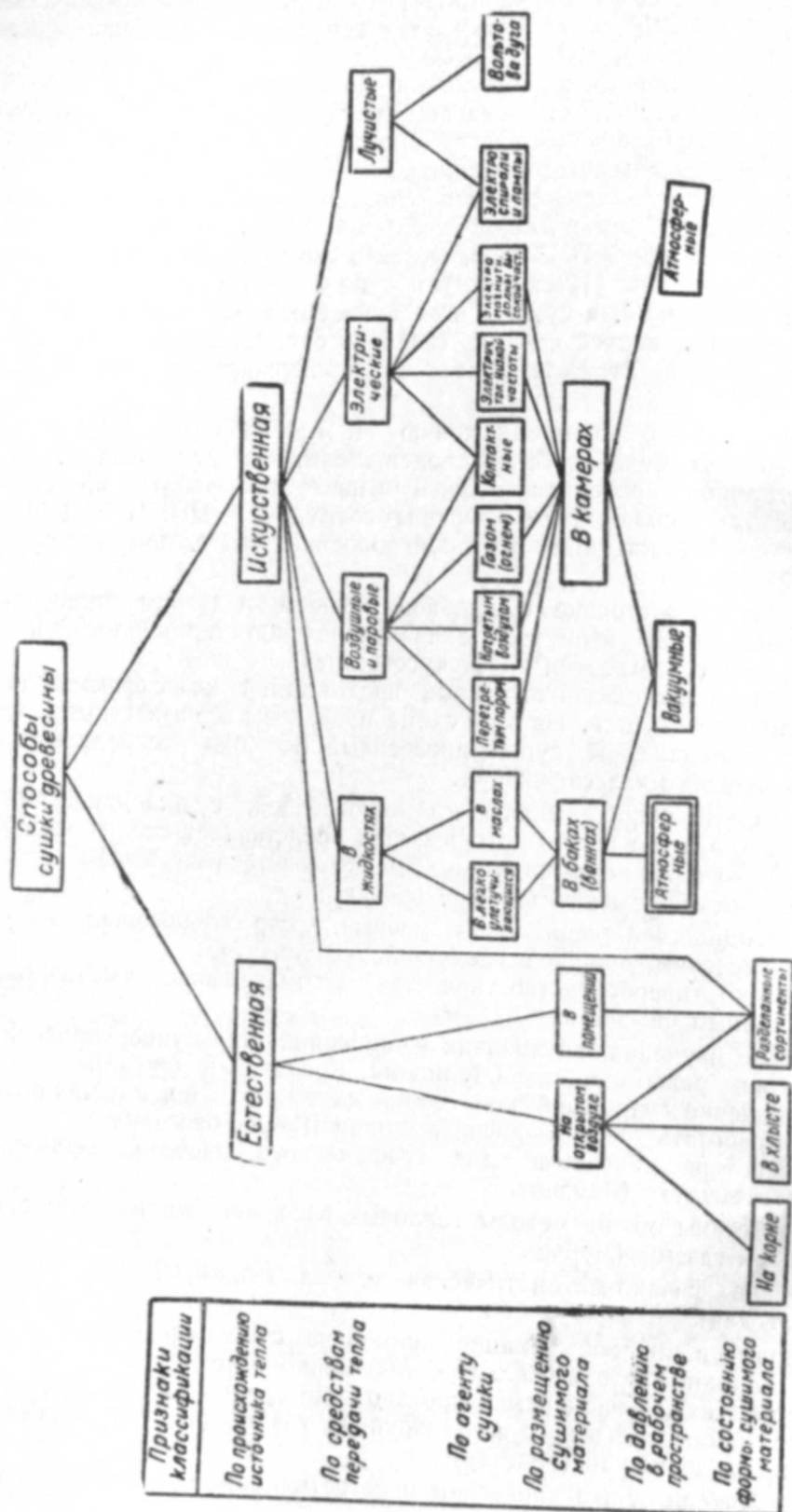
Разработаны общие методы тепловых расчетов сушки воздухом и топочными газами (Лурье).

Создана физико-математическая теория сушки (Лыков, Поснов, Ардиховская).

Впервые в мировой технике применена сушка древесины в поле токов высокой частоты (Селюгин, Абраменко и др.).

Разработаны и внедрены в производство сушильные камеры, работающие непосредственно на топочных газах (Лурье, Михайлов, Поснов, Тараненко и Кречетов).

Предложена сушка древесины перегретым паром в бескалориферной камере (Авалиани).



Разработаны исчерпывающие нормативы по естественной и камерной сушке древесины (Кречетов, Красновский, Сахновский, Маляев, Беньямин и др.).

Предложена сушка древесины в комбинированных сушилках—тепловых и в поле токов высокой частоты (ЦНИИМОД, ЛТА, ЦНИИЛ, Севзаплеса).

Как видим, советскими учеными проведена большая и плодотворная работа. Однако нельзя считать решение всех вопросов по сушке древесины исчерпывающими.

Некоторые вопросы только поставлены и находятся в стадии изучения.

В настоящее время, в связи с грандиозным размахом работ на стройках коммунизма, в городах и сельских районах нашей страны, необходимо разработать методы ускорения процесса сушки древесины, которые должны обеспечивать высокое качество сушимого лесоматериала и одновременно быть экономически выгодными, рентабельными. Эти вопросы являются сейчас наиболее актуальными в сушильном деле.

К ускоряющим способам сушки можно причислить сушку в поле токов высокой частоты и сушку в масляных ваннах с одновременной пропиткой. Хотя следует отметить, что технология и экономика сушки древесины в поле токов высокой частоты, способствующие широкому внедрению этого метода в производство, исчерпывающе еще не разработаны.

В последнем десятилетии советскими учеными А. И. Фаломиним, Д. Н. Лекторским и К. М. Ханмамедовым проведены работы по сушке древесины с одновременной ее пропиткой в открытых высокотемпературных масляных ваннах [9, 25, 28]. Но до последнего времени отсутствовала работа по теоретическим основам сушки древесины в открытых высокотемпературных ваннах, недостаточно широко и на невысоком уровне проводились и экспериментальные исследования.

Между тем, сушка древесины с пропиткой заслуживает особого внимания, как способ, при котором одновременно совершаются две облагораживающие древесину операции (сушка и пропитка).

По разработке теоретических основ и экспериментальных исследований сушки древесины с одновременной ее пропиткой нами проведена специальная работа¹. Однако и эта работа не претендует на законченность рассмотрения всех явлений, связанных с проблемой сушки древесины с одновременной ее пропиткой. В частности не разработаны еще технологические режимы.

Дальнейшее развитие сушильного дела должно идти по линии глубокого изучения физических явлений, происходящих при сушке древесины различными способами, по изысканию новых более экономичных и эффективных способов сушки древесины, обеспечивающих развитие деревообрабатывающей промышленности в целом, в соответствии с требованиями решений XIX съезда Коммунистической партии Советского Союза.

ЛИТЕРАТУРА

1. Афанасьев П. А.—Курс механической технологии дерева. СПб, 1886—стр. 235.
2. Бирюков В. А.—Технология скоростного склеивания и фанерования древесины в поле токов высокой частоты. Гослесбумиздат, 1952.

¹ К. М. Ханмамедов. Теоретические основы и экспериментальные исследования сушки древесины с одновременной ее пропиткой в горячих масляных ваннах (диссертация). Ленинград, 1951.

3. Ванин С. И.—Древесноеведение. Гослесбумиздат, 1949.
4. Грум-Гржимайло В. Е.—Пламенные печи. Трехтомник, посвященный памяти М. В. Ломоносова.
5. Кауфман А.—Разбор известных до ныне способов сушения и предохранения дерева от преждевременной порчи и гниения с предложением нового более действительного способа. СПб., 1863.
6. Кречетов И. В.—Сушка древесины. Гослесбумиздат, 1949.
7. Кротов Е. Г., Фишер Б. Р.—Гнутые мебельных деталей. Гослестехиздат, 1933.
8. Кротов Е. Г.—Технология дерева. Гослестехиздат, 1934.
9. Лекторский Д. Н.—Консервирование сырых лесоматериалов. Тр. Ин-та леса АН СССР, т. 6, 1950.
10. Лурье М. Ю.—Сушильное дело. Госэнергоиздат, 1948.
11. Любимов И. Я.—Теория и практика сушки дерева. Гослестехиздат, 1932.
12. Лыков А. В., Ауэрман Л. Я.—Теория сушки капиллярно-пористых коллоидных материалов в пищевой промышленности. Пищепромиздат, 1938.
13. Лыков А. В.—Теория сушки. Госэнергоиздат, 1950.
14. Лыков А. В.—Кинетика и динамика процессов сушки и увлажнения. Гизлегпром, 1938.
15. Малышев В. А., Гавриленко А. П.—Технология дерева. М., 1904.
16. Песоцкий А. Н.—Искусственная сушка дерева. Гослестехиздат, 1931.
17. Песоцкий А. Н.—Сушка дерева в сушилах. КОИЗ, М., 1932.
18. Песоцкий А. Н.—Очерк развития в СССР механической обработки древесины и роль русских ученых в этой области. Л., 1948.
19. Пресс А. А.—Искусственное высушивание дерева, СПб, 1895.
20. Селюгин И. С.—Сушка древесины. Гослестехиздат, 1936.
21. Селюгин И. С.—Сушка древесины. Гослесбумиздат, 1949.
22. Селюгин И. С., Абраменко С. И., Жилинская В. А., Сафонов Г. А.—Сушка и нагрев древесины в поле тока высокой частоты. Гослестехиздат, 1938.
23. Серговский П. С.—Расчет процессов высыхания и увлажнения древесины. Гослесбумиздат, 1952.
24. Тополяницкий—Приоритет русских ученых в вопросах сушки «Торфяная промышленность», № 11, 1949.
25. Фаломин А. И.—Некоторые методы повышения антисептической обработки древесины. Тр. Ин-та леса АН СССР, т. 6, 1950.
26. Филоненко Г. К.—Кинетика сушильного процесса. Оборонгиз, 1939.
27. Фридрих С.—Новооткрытый многократно испробованный и физическими способами доказанный способ сушить сырое дерево, 1-е изд., 1836, 2-е изд. 1838.
28. Ханмамедов К. М.—К вопросу ремонта деревянных деталей с/х машин. Тезисы. Изд. Груз. СХИ, 1947.
29. Чулицкий Н. Н.—Исследование режимов сушки древесины авиационной сосны. Госавиаавтоиздат, М., 1932.

Г. М. Ханмэммедов

Одунчагын гурудулмасы техникасынын ССРИ-дэ инкишафы тарихи вэ бу саһэдэ совет алимлэринин хидмэти

ХҮЛАСЭ

Одунчагын гурудулмасы техникасы инсанлара чох гэдимдэн мэдүмдүр. Мисир эһрамларында раст кэлэн вэ өз кейфийэтини чох аз итирмиш олан тахта шейлэрин эрамыздан һэлэ 3000 ил эввэл һазырландыгы мүййән эдилмишдир. Белэ гэдим тахта шейлэр Керчдэ дэ тапылмышдыр.

Эн гэдимдэ одунчаг тэбии йолла гурудулурду. Лакин эрамыздан 700 ил эввэл инсан одунчагы сүн'и йолларла гурутмаға башлайыр. Тарих көстэрир ки, одунчагын гурудулмасы техникасынын инкишафы, тахта шейлэр истеһсалынын инкишафы илэ элагэдардыр.

Эввэллэр одунчаг, мөһсулдарлығы аз олан ибтидаи собаларда гурудулдуғу һалда, инди одунчаг гурутма иши, өлкэмиздэ йүксәк дәрәчэдэ инкишаф этмиш сәнае саһэлэриндэн биринэ чебрилмишдир.

Одунчаг гурутма техникасынын тәкмилләшдирилмәсиндә совет алимлэринин бөйүк хидмэти вардыр. 1917-чи илдэн сонра ССРИ-дэ бу сәнае саһәсинин сычрайышла инкишаф этмәси буна көзәл бир сүбүт ола биләр.

Совет дөврүндә бир сыра Элли-тәдгигат институтлары вэ хүсуси кафедраларда алим вэ мөтәхәссисләр одунчагын гурудулмасы техникасыны тәкмилләшдирмәк үзәриндә чалышырлар. Онлар бу саһэдә мүййән наилийәт әлдә этмишләр.

Совет алимлэриндән М. В. Грум-Гржимайло, Л. К. Рамзин, М. Ю. Лур'е, А. В. Лыков, Н. Н. Чулицкий, И. С. Селюкин вэ башгалары одунчагын гурудулмасы саһәсиндә бир сыра мүйүм ениликләр ирәли сүрмүшләр.

Сон заманларда совет алимлэри тәрәфиндән одунчагын йүксәк тезлики электрик чәрәянында вэ яғда тәчили гурудулмасы үсуллары тәклиф эдилмишдир.

Һазырда одунчагын гурудулмасы саһәсиндә ишләдилән терминләр гурутма ишинин физики мөһнасына уйғун кәлмәдийиндән, онлары мәгаләдә көстәрилән ени терминләрлә әвәз этмәк тәклиф олунур.

Одунчаг гурутмагын мөһасир үсуллары мәгаләдә мүйәлиф тәрәфиндән тәклиф эдилән хүсуси схемада системләшдирилмишдир. Һәмин схема, гурутма ишинин физики мөһнасына уйғун кәлән терминләрә әсасланмышдыр.

Л. А. ИСРАФИЛБЕКОВ

РОЗОВАЯ ГНИЛЬ МЕЛКОГО ОРЕХА И БОРЬБА С НЕЮ

Среди многочисленных грибных заболеваний мелкого ореха, розовая гниль плодов имеет широкое распространение, поражая плюски, плоды и вызывая порчу ядра, тем самым причиняет большие потери народному хозяйству. Возбудителем розовой гнили является *Trichothecium roseum* Link., относящийся к несовершенным грибам. Этот грибок распространен повсюду, является сапрофитом и встречается на плодах каштана, грецкого ореха, дуба, коробочках хлопчатника и т. д. В период вегетации розовая гниль в значительной степени развивается, главным образом, на поврежденных плодах, а более интенсивно прогрессирует при ферментации и хранении, причем полностью разрушает ядро плода.

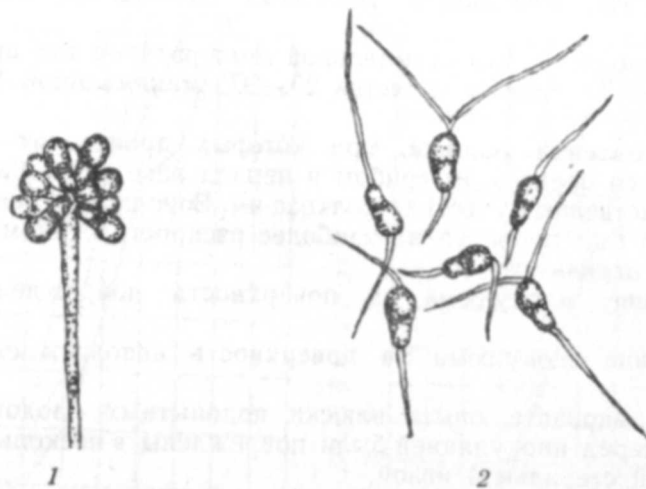


Рис. 1
1—конидиеносцы с конидиями, 2—прорастание конидий и образование остроконечных трубочек через 35 часов в висючей капле воды

Изучение культуральных признаков гриба показало, что 1—2-дневная колония его на агар-агаре сверху бархатисто-розовая, а снизу—бесцветная. На 4—5 день колония приобретает розовую окраску. При температуре 22° плодоношение гриба на среде Чапек-Докса происходит на 4—5 день. Конидии бесцветные, грушевидные, двухклеточные, в среднем $12-18 \times 6-9 \mu$. Размер их в незначительной степени отличается по ширине от размера, приведенного А. А. Ячевским [5] в его определителе ($12-18 \times 8-10 \mu$). Конидии расположены на концах проростых конидиеносцев пучками в количестве от 4 до 10—20 (рис. 1).

В июле и августе пораженная часть плюски вначале покрывается бледнорозовым налетом, состоящим из мицелий и конидий гриба. Затем налет уплотняется, и плюски, высыхая, растрескиваются. При сушке и ферментации, вследствие создавшихся благоприятных условий (повышенная влажность и высокая температура), развитие гриба резко усиливается, плоды и плюски почти на 85—100% покрываются густым розовым налетом возбудителя. При таких условиях гриб с плюсок легко переходит на ядро. Пораженное ядро вскоре размягчается и становится совершенно непригодным к употреблению. Через 10—15 дней пораженное ядро подсыхает и становится морщинистым. Скорлупа пораженных орехов теряет естественную коричневую окраску, темнеет и становится грязнокоричневой.

В зависимости от условий ферментации, сушки и хранения, вредоносность розовой гнили достигает иногда 35—40%. Нами установлено, что даже при благоприятных условиях хранения (влажность плодов не выше 5%) потери урожая, через 6—8 месяцев составляют 9—10%.

Изучение влияния температур показало, что прорастание конидий при 23—24°C начинается через 35 часов. По мере увеличения продолжительности экспозиции, постепенно увеличивается и процент проросших конидий, например: через 35 часов прорастает 37% конидий, а через 48 часов—86,6%. В соответствии с этим наблюдается и увеличение длины ростковых трубочек. Так, например, через 35 часов длина ростковых трубочек (из 100 измеренных) в среднем достигала 10—115,5 м, а через 48 часов—66—249 м и т. д. Прорастание конидий *Tr. roseum* в жидкой среде Чапек-Докса начинается через 48 часов. При 15° прорастают (из 100 просмотренных) 2%, а при 20°С через 40 часов—100%. Результаты указанных наблюдений показаны на рис. 2 и 3.

Нами установлено, что оптимальной температурой для прорастания конидий гриба *Tr. roseum* является 20—30°, минимальной 15°, а максимальной 35°.

Для установления условий, при которых происходит заражение плодов мелкого ореха этим грибом в период вегетации, был заложен опыт на хозяйственных участках колхоза им. Ворошилова Закатальского района. Опыт был проведен на наиболее распространенном сорте Атабаба в двух вариантах:

а) нанесение инокулюма на поверхность поврежденной ткани плюски;

б) нанесение инокулюма на поверхность неповрежденной ткани плюски.

В первом варианте опыта плюски подопытных плодокучек мелкого ореха перед инокуляцией были повреждены в нескольких местах обыкновенной стерильной иглой.

Для предотвращения естественного заражения подопытные плодокучки были изолированы целлофановой бумагой. Для каждого варианта опыта (контроль и опыт) было взято по 125 плодокучек мелкого ореха. В качестве инокулюма использовалась приготовленная из свежей культуры суспензия спор. В качестве контроля было взято такое же количество плодокучек, как и в опыте. Они были подвергнуты такому же механическому повреждению и опрыснуты чистой стерильной водой. Результаты опыта приведены в таблице 1.

В варианте опыта с повреждением на 3 день инокуляции отдельные плодокучки были заражены на 100%. При этом на 13 день поверхность зараженной части растений покрывалась еле заметным розовым налетом возбудителя. За это время контрольные плодокучки были

Таблица 1

Результаты искусственного заражения грибом *Tr. roseum* плодокучек мелкого ореха в 1953 г.

Дата закладки опыта	Способ инокуляции	Дата учета	Колич. плодокучек	Опыт		Контроль	
				% заражения	% интенсивности заражения	% заражения	% интенсивности заражения
24.VI	с поражением	27.VI	250	100	78,6	6,6	2,7
		7.VII	250	100	87,3	9,1	3,7
		17.VII	250	100	89,3	10,8	4,5
		27.VII	260	100	91,4	13,3	5,7
1.VI	без поражения	4.VI	250	0,0	—	0,0	—
		14.VI	250	0,0	—	0,0	—
		24.VI	250	0,0	—	0,0	—
		4.VII	250	0,0	—	0,0	—

Примечание: Учеты проводились по трехбалльной шкале.

1 балл—поверхность плюски плода покрыта налетом гриба от 5 до 10%;

2 балл—то же, до 50%;

3 балл—то же, свыше 50%.

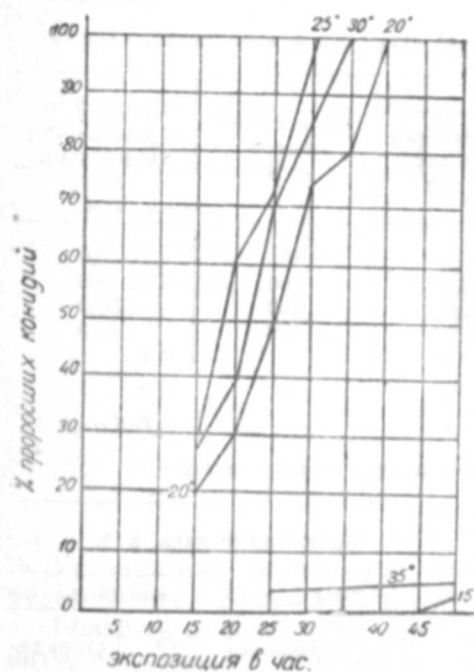


Рис. 2

Прорастание конидий *Tr. roseum* в жидкой питательной среде Чапек-Докса при различной температуре

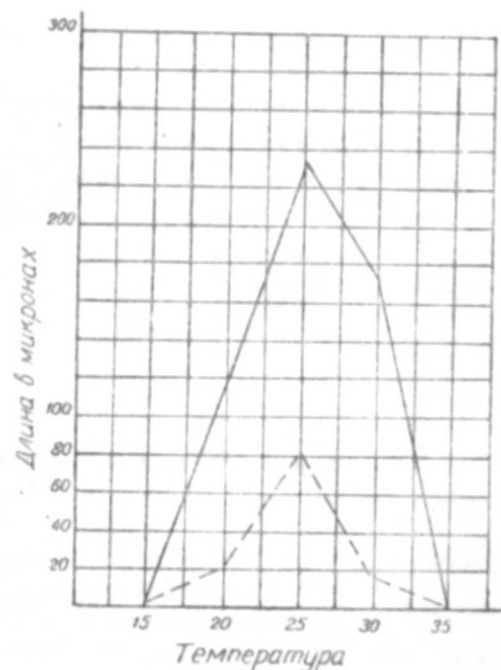


Рис. 3

Изменение длины ростковых трубочек конидий *Tr. roseum* в жидкой питательной среде Чапек-Докса при различной температуре с экспозицией 15 часов

заражены незначительно (13,3%), что нужно объяснить естественным заражением. В опыте без повреждения ткани плюсок заражения плодушек грибом не наблюдалось.

Для установления условий, влияющих на проникновение гриба в ядро мелкого ореха, нами были заложены следующие опыты:

1. Установление условий, необходимых для перехода возбудителя с плюсок в ядро.

2. Установление условий, необходимых для перехода возбудителя со скорлупы в ядро.

В августе было собрано 1000 (по 500 плодов на вариант) пораженные плодушки, которые затем были помещены в эксикатор. Орехи не имели внутреннего заражения, что до закладки опыта было установлено путем определения процента зараженности ядра розовой гнилью на таком же количестве плодов, собранных одновременно с опытной партией; механически поврежденные плоды удалялись.

Во втором случае было взято 2400 плодов мелкого ореха без плюсок. Влажность плодов, путем опрыскивания их чистой стерильной водой, искусственно была доведена до 20%. Опыт состоял также из двух вариантов: в первом варианте подопытные орехи были стерилизованы текучим паром, а во втором не стерилизовались. Подопытные орехи обоих вариантов были помещены в эксикатор и опрысканы суспензией спор гриба, а контрольные — чистой стерильной водой. Через месяц был проведен учет, для чего в каждом варианте опыта было просмотрено 200 орехов.

Результаты опыта отражены в таблицах 2 и 3.

Таблица 2

Переход *Tr. roseum* с пораженных плюсок на скорлупу и ядро мелкого ореха

Дата закладки опыта	Дата учета	Колич. просмотренных плодов	Среднемесячная температура в эксикаторе	Поражение плюсок в %	Средний % зараженности скорлупы и ядра
29.VIII	29.VIII	400	26,7	100	0,0
	29.IX	400	24,1	100	5,0
	29.X	400	22,1	100	56,0
	29.XI	400	20,1	100	58,0

Таблица 3

Переход *Tr. roseum* со скорлупы в ядро мелкого ореха

Дата закладки опыта	Дата анализа	Среднесуточная температура за месяц	Средняя влажность ореха	Пораженные ядра, в %			
				опыт		контроль	
				без стерилизации	стерилизованные	без стерилизации	стерилизованные
14.VII	14.VII	25,7	20,0	0,0	0,0	0,0	0,0
	14.X	26,9	20,0	33,5	49,5	0,0	0,0

Из таблицы 2 видно, что по мере увеличения продолжительности хранения мелкого ореха в плюсках постепенно повышается пораженность ядра розовой гнилью, и через три месяца ядра были поражены в среднем на 58%.

Таким образом, можно сделать заключение, что возбудитель розовой гнили при ферментации ореха с пораженных плюсок может переходить на ядро и вызывать порчу его.

Данные таблицы 3 показывают, что ядра в первом и втором вариантах опыта (со стерилизацией и без таковой) по истечении трех месяцев заражались лишь на 33,5—49,5%. Стерилизованные, но инокулированные орехи, по сравнению с нестерилизованными орехами, подвергаются сильному заражению. Это объясняется тем, что после стерилизации в значительной степени нарушается естественная структура скорлупы ореха, в силу чего создаются благоприятные условия для проникновения гриба в ядро. Контрольные орехи за этот период не подвергались изменению.

Были также установлены сроки прогоркания ядер мелкого ореха под влиянием *Tr. roseum*. Для этого в двух повторениях было отделено по 600 ядер мелкого ореха, поверхность которых до закладки опыта в течение трех минут промывалась 96° спиртом. Влажность ядра опрыскиванием стерильной водой была доведена до 16%, после чего подопытные ядра помещались в эксикатор и опрыскивались суспензией спор гриба. Такое же количество ядер было выделено в качестве контроля. Эти ядра обрабатывались таким же образом, как и опытные, но опрыскивались обыкновенной стерильной водой. Опыт заложен при влажности ядер, равной 16%. Результаты опыта показаны в таблице 4.

Таблица 4

Прогоркание ядра мелкого ореха при заражении грибом *Tr. roseum*

Дата анализа	Колич. анализированных ядер	Прогоркание ядер, в %	
		опыт	контроль
26.I—1953	200	6	1
29.I "	200	15	10
2.II "	200	30	22
5.II "	200	84	38
8.II "	200	90	39
11.II "	200	100	44

Установлено, что инокулированные ядра, по сравнению с контролем, через 15 дней дали на 56% больше прогоркших ядер.

Большой процент прогоркания у контрольных ядер нужно объяснить, повидимому, тем, что произошло естественное заражение ядер еще при проведении ферментации.

Нами также определялось влияние гриба на качество орехового масла. Для этой цели масло, полученное из непораженных, слабопораженных, сильнопораженных ядер, было подвергнуто анализу. Данные анализа приведены в таблице 5

Таблица 5

Изменения химического состава орехового масла под влиянием гриба *Tr. roseum*

Наименование ядра	Удельный вес	Кислотное число	Йодное число
Непораженное ядро	0,908	2,97	119,0
Слабопораженное ядро	0,908	20,7	114,4
Сильнопораженное ядро	0,904	51,0	108,0

Как видно из таблицы 5, в масле, полученном из ядер, пораженных грибом, кислотное число резко повысилось. Например, у непораженных оно составляет 2,97, у слабопораженных—20,7, а у сильно зараженных—51,0. Таким образом, кислотное число масла может служить показателем степени пораженности ядра и его прогоркания. Свойства масла из пораженных семян настолько изменены, что оно может применяться лишь для технических потребностей, а не для изготовления кондитерских изделий. Йодное число, а также удельный вес у всех масел остаются почти одинаковыми.

В 1952 г. была также установлена степень поражаемости розовой гнилью различных сортов мелкого ореха в условиях хранилища. Для

Таблица 6

Степень поражаемости различных сортов мелкого ореха грибом *Tr. roseum*. Опыт заложен в сентябре 1951 г.

Наименование сорта	% поражения до начала опыта	Дата анализа (1952 г.)	Средний % пораженности после хранения
Куткашен 42	0,0	9.VIII	—
Варташен 6	0,0	"	—
Черкесский 2	0,0	"	—
Кахский 29	0,0	"	0,5
Белоканы 1/39	0,0	"	0,5
Куткашен-Ниджи 69	0,0	22.VIII	0,5
Барселона	0,0	"	0,5
Белоканы 18/39	0,0	"	1,0
Ата-баба	0,0	"	1,0
Варташен 5	0,0	"	1,0
Понтийский	0,0	"	1,0
Белоканы 48/48	0,0	"	1,0
Белоканы 3/7—3/8	0,0	"	1,5
Варташен 8	0,0	"	1,5
Закаталы 1/39	0,0	"	1,5
Фурфулак	0,0	"	1,5
Керасунд длинный	0,0	"	1,8
Кахский 25/39	0,0	30.VIII	2,0
Варташен 7	0,0	"	2,0
Кудрявчик	0,0	"	2,0
Керасунд круглый	0,0	19.VIII	3,0
Бедам	0,0	"	4,3
Черкесский 1	0,0	"	4,6
		"	7,6

этой цели после сбора урожая от 2 до 5 кг мелкого ореха каждого сорта оставлялось на хранение в складе Закатальского орехосовхоза. Анализы до закладки опыта показали, что плоды подопытных сортов мелкого ореха были здоровыми. Влажность плодов не превышала 6—8%. Спустя 11 месяцев было просмотрено по 200 плодов каждого сорта.

Результаты этих анализов приводятся в таблице 6.

Данные этой таблицы показывают, что при весьма благоприятных условиях хранения мелкого ореха, степень поражаемости у различных сортов неодинакова. Наиболее устойчивыми к розовой гнили

Таблица 7

Вариант опыта	Влажность, в %	
	ореха	ядра
1	8,0	7,0
2	15,0	10,0
3	20,0	19,0
4	26,0	25,0

Таблица 8

Влияние влажности плода на порчу его в период хранения

Вариант опыта	% влажности	Дата анализа	Средний % потери плодов
1	8,0	8.IV—53	2,5
		8.V "	2,5
		8.VI "	2,0
		8.VII "	2,0
		8.VIII "	1,5
		8.IX "	2,0
2	15,0	11.IV—53	6,0
		11.V "	32,5
		11.VI "	59,0
		11.VII "	82,0
		11.VIII "	90,5
		11.IX "	93,0
3	20,0	8.IV—53	12,0
		8.V "	37,0
		8.VI "	82,5
		8.VII "	92,0
		8.VIII "	94,0
		8.IX "	96,0
4	26,0	18.VI—53	8,5
		18.V "	38,0
		18.VI "	39,0
		18.VII "	40,0
		18.VIII "	41,5
		18.IX "	45,0

Таблица 9

Влияние влажности ядра на порчу его при хранении

Вариант опыта	% влажности	Дата анализа	Средний % потери ядра
1	7,0	28.IV	—
		28.V	3,0
		28.VI	3,0
		—	—
		28.VII	4,0
		28.VIII	5,0
2	10,0	25.IV	—
		25.V	14,0
		25.VI	55,0
		—	—
		25.VII	70,0
		25.VIII	100,0
3	19,0	25.IX	100,0
		—	—
		28.IV	—
		28.V	56,0
		28.VI	98,0
		—	—
4	15,0	28.VII	100,0
		28.VIII	100,0
		28.IX	100,0
		—	—
		25.IV	—
		25.V	61,0
		25.VI	67,0
		—	—
		25.VII	98,0
		25.VIII	100,0
		25.IX	100,0

оказались сорта: Черкесский 2, Варташен 6, Куткашен 42, Кахский 29, Белоканы 1/39, Куткашен-Ниджи 69, Барделона; среднеустойчивыми: Белоканы 18/39, Ата-баба, Варташен 5, Понтийский, Белоканы 48/48, Белоканы 3/7—3/8, Варташен 8, Закаталы 1/39; восприимчивыми: Фурфулак, Керасунд длинный, Кахский 25/39, Варташен 7, Кудрявчик, Керасунд круглый, Бедам, Черкесский 1.

Для нахождения наилучших условий хранения мелкого ореха и борьбы с потерями урожая, нами были заложены опыты по выявлению степени поражаемости его такими грибами, как *Trichothecium roseum* Link., *Aspergillus niger* V. Tieg., *Penicillium luteo-viride* Boung., в зависимости от процента влажности плодов целиком, а также одного ядра. Опыты были заложены в четырех вариантах по отношению к влажности, как это указано в таблице 7.

Для каждого варианта опыта было взято по 1200 плодов и чистого ядра, которые помещались в эксикатор. Через месяц после закладки опыта проводился анализ, для чего в каждом варианте опыта при каждом анализе просматривалось по 200 орехов и ядер. При этом определялся процент поражения их грибами *Trichothecium roseum* Link., *Aspergillus niger* V. Tieg., *Penicillium luteo-viride* Boung. Результаты этих работ после обработки даются в таблицах 8 и 9.

Данные таблицы 8 показывают, что при хранении мелкого ореха наименьшие потери урожая составляют при влажности ореха в 8,0%. В этом варианте за шесть месяцев хранения максимальные потери

урожая достигают лишь 2%. При влажности орехов 15,0% через 6 месяцев поражаемость их достигла 93%. Почти аналогичное явление встречается также и в третьем варианте опыта; в четвертом варианте, при наивысшей влажности мелкого ореха (26,0%) пораженность его, по сравнению с указанными выше вариантами, резко снижается. Это можно объяснить тем, что при весьма высокой влажности задерживается развитие грибов.

Данные таблицы 9 показывают, что при хранении чистого ядра наименьшие потери урожая наблюдаются также при пониженной влажности. В первом варианте опыта при влажности в 7,0%, максимальные потери урожая через 5 месяцев достигают 5%, а в остальных вариантах, при одинаковых условиях и сроках хранения, зараженность ядра значительно повышается. Так, например, при влажности в 10% через 3 месяца зараженность доходит до 70%, а при влажности в 19,0% через 2 месяца потери доходят до 98% и т. д.

Таким образом, следует отметить, что чем меньше влажность ореха при хранении, тем меньше он поражается грибами. Причем, наименьшее поражение происходит при влажности в 8%. При хранении чистого ядра влажность его не должна превышать 7%.

Поэтому для снижения потерь нужно рекомендовать хранить орехи при таких условиях, чтобы влажность их не превышала у плодов 8, а у ядра 7%.

Выводы

1. Розовая гниль мелкого ореха в Азербайджане вызывается грибом *Trichothecium roseum* Link., который имеет широкий ареал распространения и причиняет большие потери народному хозяйству.
2. Возбудитель болезни встречается на плюсках, плодах и ядрах мелкого ореха. Интенсивное его развитие наблюдается при хранении и ферментации, где он постепенно переходит с плюска на плод и ядра.
3. Оптимальной температурой для развития гриба *Trichothecium roseum* Link. является 20—30°, минимальной 15°, а максимальной 35°С.
4. Установлено, что *Trichothecium roseum* Link. является раневым факультативным паразитом.
5. Сорта мелкого ореха—Черкесский 2, Варташен 6, Куткашен 42, Кахский 29, Белоканы 1/39, Куткашен-Ниджи 69, Барделона—являются наиболее устойчивыми к розовой гнили; Белоканы 18/39, Ата-баба, Варташен 5, Понтийский, Белоканы 48/48, Белоканы 3/7—3/8, Варташен 8, Закаталы 1/39—среднеустойчивыми; Фурфулак, Керасунд длинный, Кахский 25/39, Варташен 7, Кудрявчик, Керасунд круглый, Бедам, Черкесский 1—восприимчивыми.
6. Установлено, что под влиянием *Trichothecium roseum* Link. резко повышается кислотное число орехового масла. В масле сильнопораженных ядер оно составляет 51,0, а в масле непораженных ядер—2,97. Таким образом, по кислотному числу можно судить о качестве масла.
7. При поражении ядер мелкого ореха розовой гнилью изменяется их вкусовое качество, и они постепенно прогорают. Этому в сильной степени способствует высокая влажность ядер. Для наименьших потерь рекомендуем закладывать на хранение орехи с влажностью 8, а ядра 7%.

ЛИТЕРАТУРА

1. Калашников К. Я.—*Trichothecium roseum* Link. на огуречных растениях в защищенном грунте. „Защита растений“. Сб. 7, 1935.
2. Кучнов Н. И.—Орехи и их культуры. Сельхозгиз, 1931, стр. 5—69.
3. Патлайчук В. И. Изменение микрофлоры желудей в зависимости от условий хранения. „Ботанический журнал“, т. XXXVIII, 1951, стр. 137—140.
4. Шалабанов А. А.—По вопросам уборки и ферментации орешника. Журн. „Плодоводство“, 1905.
5. Ячевский А. А.—Определитель грибов, т. II, 1917, стр. 262.

Л. А. Исрафилбейов

Фындыгын чәһрайы чүрүмә хәстәлийи вә онунла мүбаризә тәдбирләри

ХҮЛАСӘ

Фындыгын чәһрайы чүрүмә хәстәлийини төрәдән *Trichothecium roseum* Link. көбәләйдир. Бу хәстәлик Азәрбайчан шәраитиндә Нуха, Загата́ла, Гах, Балакән, Варташен вә Гутгашен районларында кениш яйылмыш вә зиянверичи хәстәлик һеса́б олу́нур.

Көбәләк, биткинин векетасия дөврүндә мүхтәлиф сәбәбләрлә зәдәләнмиш мейвәнин үстүндә инкишаф әдәрәк чәһрайы рәнкли ләкәләр әмәлә кәтирир. Мейвә йығылдыгдан сонра онун гурудулмасы вә ферментасиясы дөврүндә, көбәләйин инкишафы шиддәтләнәрәк мейвәнин үзәри 85—100% чәһрайы өртүклә өртүлүр.

Лаборатория шәраитиндә апарылан тәчрүбәләр көстәрир ки, бу дөврдә көбәләк асанлыгла мейвәнин дахилинә кечи́б ләпәләри хәстәләндирир. Көбәләйин тәсириндән ләпә юмшалыр, дады итир, ачылашыр вә бир нечә күндән сонра үзәри чәһрайы рәнкли конидия йығынлары илә өртүлүр.

* Кимйәви анализләр көстәрир ки, хәстә ләпәнин тәркибиндәки яғыш туршулу́г әдәди 51,0 олду́гу һалда, сағлам ләпәдә чәми 2,97 олур.

Көбәләйин кондиләринин инкишафы үчүн 15° минимал, 20—30° оптимал, 35° исә максимал температура сайылыр.

Загата́ла районунун фындыг совхозунда апарылан мүшаһидә вә һеса́бламалар көстәрир ки, фындыгын Чәркәсски—2, Варташен—6, Гутгашен—42, Гах—29, Балакән—1/39, Гутгашен—Нич—69, Барселона чешидләри чәһрайы чүрүмә хәстәлийинә гаршы давамлыдыр. Балакән—18/39, Ата-баба, Варташен—5, Понтейский, Балакән—48/48, Балакән 3/7—3/8, Варташен—8, Загата́ла—1/39 чешидләри аз хәстәләнир. Фурфулак, Керасунд длинный, Гах—25/39, Варташен—7, Кудрявчик, Керасунд круглый, Бадам, Чәркәсски—1 чешидләри исә хәстәлийи тез гәбул әдир.

Фындыг амбарда сахланылдыгы заман мүхтәлиф хәстәликләр үзүндән әмәлә кәлән иткиләрин гаршысыны алмаг үчүн рүтубәтин һәмийн хәстәликләрә тәсирә өйрәниди. Мә'лум олду ки, фындыгын рүтәбәтлийи артдыгча чәһрайы чүрүмә вә дикәр хәстәликләр нәтичәсиндә әмәлә кәлән итки дә артыр. Буна йол вермәмәк үчүн фындыг габыглы сахландыгда рүтубәти 8%-дән, ләпә әдилиб сахландыгда исә 7%-дән артыг олмамалыдыр.

Ә. С. ШАКИР-ЗӘДӘ

ИСТЕҢСАЛ МҮНАСИБӘТЛӘРИНИН МӘҢСУЛДАР ГҮВВӘЛӘРИН ХАРАКТЕРИНӘ ҺӨКМӘН УЙҒУНЛУҒУ ГАНУНУ ҺАГГЫНДА

Истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу һаггында иттисади ганун, чәмийәт инкишафынын башлыча һәрәкәтәтдиричи вә мүййәнәдичи гүввәси олан истеһсал үсулу́нун ики зәрури чәһәти арасындакы әлағә вә гаршылыглы тәсирә өкс әтди́рәрәк, ичтимаи һәятын әсас проблемләри саһәсинә әһәтә әдир. Тарихи материализмин дикәр ганунлары сырасында һәмийн ганунун әһәмийәти, тутдуғу ер вә ойнадыгы рол да бунунла мүййән әдилди́р.

Бу ганун ичтимаи истеһсалла билаваситә әлағәдардыр вә она көрә дә ичтимаи истеһсалын ики зәрури чәһәтини тәшкил әдән мәһсулдар гүввәләрлә истеһсал мүнәсибәтләри арасындакы мүһүм әлағәләри ифадә әдир.

Маркс вә Энке́лс диалектик вә тарихи материализми ярадаркән, бир сыра әсәрләриндә истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә, инкишаф сәвиййәсинә һөкмән уйғунлуғу ганунуну көшф әтмиш вә онун әсас маһийәтинин характеристикасыны вермишләр. Бу ганунун марксист тәрифи хүсусән Марксын 1859-чу илдә Берлиндә чапдан чыхмыш олан «Сияси иттисадын тәнгидинә даир» әсәринә яздыгы мәшһур мүгәддимәдә верилмишди́р.

Тарихи материализмин мәғзинин, онун башлыча мәсәләләринин изаһ әдилдийи һәмийн мүгәддимәдә Маркс көстәрир ки, «Инсанлар өз һәягынын ичтимаи истеһсалында өз ирадәсиндән асылы олмаян мүййән, зәрури мүнәсибәтләрә—өз мадди мәһсулдар гүввәләринин мүййән инкишаф пилләсинә уйғун олан истеһсал мүнәсибәтләринә кирирләр»¹.

Чәмийәтин мадди мәһсулдар гүввәләринин даһа да инкишаф әтмәси вә дәйишмәси онлары, һәмийн чәмийәтдәки мүлкийәт мүнәсибәтләрини ифадә вә өкс әтди́рән мөвчуд истеһсал мүнәсибәтләри илә зиддийәтә кәтириб чыхарыр. Беләликлә, заман кечдикчә истеһсал мүнәсибәтләри мәһсулдар гүввәләрин инкишаф формасындан дөнүб онларын буховуна чеврилир, чәмийәтин ирәлийә доғру йүксәлән хәтт үзрә инкишафына әнкәл төрәди́р вә бунунла да яранмыш зиддийәтин һәлл әдилмәси зәрури вә лабу́д олур. Нәһайәт, ичтимаи ингилаб дөврү башлайыр ки, ялынз онун вәситәсилә истеһсал мүнәсибәтләри илә мәһсулдар гүввәләр арасында әмәлә кәлмиш уйғунсузлуғу арадан галдырмаг вә чәмийәтин мәһсулдар гүввәләринин инкишафы үчүн кениш мейдан ачмаг мүмкүндүр.

¹ И. Сталин. Ленинизм мәсәләләри, 11-чи нәшри, Баки, Азәрношр, 1953, сәһ. 708.

Марксизмин банилери кәшф этмишләр ки, капиталист истеһсал үсулунун инкишафы антагонист зиддийәт төрәдир. Бу зиддийәт ондан ибарәтдир ки, заман кечдикчә буржуа истеһсал мүнәсибәтләри капитализм чәмийәтинин мәһсулдар гүввәләри илә тоггушма дәрәчәсинә кәлиб чатыр вә бунунла да ичтимаи истеһсалын инкишаф просеси мәһдудлашыр, онун артмасынын гаршысы алыныр. Бүтүн ичтимаи гурулушун зоракы йолла дәйишдирилмәси зәрурәти, капитализмин вә демәли капиталист хүсуси мүлкийәтинин мәһв әдилмәси мәсәләси мейдана чыхыр. Маркс вә Энкелсин мүәййән этдикләри кими, инсан чәмийәти инкишафынын тарихдән әввәлки дөврү гуртарыр вә онун әсл, һәгиги тарихи башлайыр.

Сосялист ингилабы капитализми мәһв әдәрәк, ичтимаи инкишафын ени мәрһәләсинин—сосялизм вә коммунизмин башланғычыны гойду.

Маркс вә Энкелсин ичтимаи истеһсал һаггындакы, онун ики зәрури чәһәтинин вәһдәти вә уйғунлуғу һаггындакы даһиянә фикир вә мүддәәлары В. И. Ленинин вә И. В. Сталинин әсәрләриндә даһа да инкишаф этдирилмишдир.

ССРИ-дә вә халг демократиясы өлкәләриндә сосялизм вә коммунизм гуручулуғу тәчрүбәсинин һәртәрәфли өйрәнилмәси вә дәрин марксист тәһлилдә әсасында марксизм фәлсәфәси олан диалектик вә тарихи материализм И. В. Сталин тәрәфиндән даһа да инкишаф этдирилмиш вә зәнкинләшдирилмишдир.

И. В. Сталин истеһсал үсулунун вәһдәти һаггында, истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу гануну һаггында марксист мүддәәны дүрүстләшдирилмиш вә конкрет шәкилдә формула этмишдир. Бу үмуми игтисади ганун сосялизм чәмийәти дә дахил олмагла бүтүн ичтимаи-игтисади формасияларда тәзаһүр эдир вә фәалийәт кәстәрир.

К. Маркс вә Ф. Энкелс чәмийәтин мадди һәят шәраитини характеризә әдәрәк кәстәрмишләр ки, ичтимаи инкишафын башлыча мүәййәнәдичи гүввәси мадди не'мәтләрин истеһсал үсулундан, инсанларын ег яшайышлары үчүн зәрури олан васитәләри әлдә этмәк үсулундан ибарәтдир. Ичтимаи истеһсал, зәрури вә бир-бирилә гырылмаз сурәтдә бағлы олан ики чәһәтдән—мәһсулдар гүввәләрдән вә истеһсал мүнәсибәтләриндән ибарәтдир. Мадди не'мәтләрин истеһсал просеси вә демәли чәмийәтин инкишафы вә мөвчуд олмасы мәһз истеһсалын бу ики тәрәфинин әләгәси вә гаршылығлы тә'сири, онларын диалектик вәһдәти сайәсиндә мүмкүндүр.

Ичтимаи истеһсалын дәйишмәси вә инкишафы һәмишә мәһсулдар гүввәләрин дәйишмәси вә инкишафындан, мәһсулдар гүввәләрин дахилдә исә, истеһсал әләтләринин дәйишмәсиндән башлайыр. Истеһсалын мәзмунуну тәшкил әдән мәһсулдар гүввәләрин дәйишмәси истеһсалын формасы олан истеһсал мүнәсибәтләринин дәйишмәсинә сәбәб олур. Чәмийәтин мәһсулдар гүввәләри ичтимаи истеһсал системиндә ән чевик вә ингилаби бир үнсүрдүр.

Мәһсулдар гүввәләрин инкишаф сәвийәси һәмишә истеһсал мүнәсибәтләринин яранмасы вә формалашмасы үчүн әсас тәшкил эдир. Мәһсулдар гүввәләр истеһсал мүнәсибәтләринин характерини мүәййән эдир вә мүәййәнәдичи бир үнсүр кими өзүнә уйғун истеһсал мүнәсибәтләри олмасыны тәләб эдир. Беләликлә, мәһсулдар гүввәләр истеһсалын һәһәти ән чевик вә ингилаби үнсүрү, һәм дә мүәййәнәдичи үнсүрү олмагла бәрәбәр, әйни заманда, истеһсал мүнәсибәтләри илә айрылмаз бир вәһдәт тәшкил эдир. Белә бир вәһдәт олмадан исә ичтимаи истеһсал мүмкүн дейилдир. Чәмийәт һәятынын варлығынын мәнбәи олан мадди не'мәтләр истеһсалынның әсасы кими истеһсал үсулунун ики тәрәфинин зә-

рури вәһдәти, мәһз инсанларын истеһсал мүнәсибәтләринин онларын мадди мәһсулдар гүввәләринин характеринә уйғунлуғуну мүәййән эдир.

В. И. Ленин вә И. В. Сталинин әсәрләриндә Маркс вә Энкелсин белә бир мүддәәсы да ярадычы сурәтдә инкишаф этдирилиб конкретләшдирилмишдир ки, яһныз мәһсулдар гүввәләр дейил, һабелә истеһсал мүнәсибәтләри дә об'ектив керчәкликдир, чәмийәт үзвләринин шүүрәһәят шәраитинин об'ектив сурәтдә мөвчуд олмасы, ичтимаи шүүра нисбәтән ичтимаи варлығын илкинлийи, һәм мәһсулдар гүввәләрин, һәм дә истеһсал мүнәсибәтләринин, йә'ни бүтүн ичтимаи истеһсалын об'ектив сурәтдә мөвчуд олмасыны шәртләндирир.

Ичтимаи истеһсал һаггында, мәһсулдар гүввәләрлә истеһсал мүнәсибәтләринин вәһдәти вә онларын об'ектив сурәтдә мөвчуд олараг бир-биринә гаршылығлы тә'сир кәстәрмәси һаггында тарихи материализм мүнәсибәтләри И. В. Сталин «ССРИ-дә сосялизмдин игтисади проблемләри» әсәриндә даһа да инкишаф этдирилмишдир.

Ичтимаи истеһсалын гырылмаз вәһдәтини гейд әдәрәк вә ону бир там олараг, онун һәр ики тәрәфинин үзви мәчмуу кими көтүрәрәк И. В. Сталин языр: «Марксизм ичтимаи истеһсалы, бир-бириндән айрылмаз ики чәһәти олан бир там һесаб эдир: чәмийәтин мәһсулдар гүввәләри (чәмийәтин тәбиәт гүввәләринә мүнәсибәтләри; бу гүввәләрлә мүбаризәдә чәмийәт лазыми мадди не'мәтләр һасил эдир) вә истеһсал мүнәсибәтләри (истеһсал просесиндә инсанларын бир-биринә мүнәсибәти)»¹.

Мәһсулдар гүввәләрин вә истеһсал мүнәсибәтләринин сых әләгәси вә вәһдәти, һеч дә онларын әйнилийини вә я истеһсалын бу ики чәһәтиндән биринин дикәри тәрәфиндән удулуб, өз тәркиб һиссәсинә чевирә биләчәйини кәстәрмир. Бу кими вә буна бәзәр иддиаларын марксизмлә һеч бир әләгәси йохдур вә онлар көкүндән сәһв иддиалардыр. Бә'зи йолдашлар мәһз белә бир әгидәдә олараг играр эдирдиләр ки, сосялизм чәмийәтиндә истеһсалын инкишафы анчаг мәһсулдар гүввәләрин сәмәрәли тәшкили йолу илә тә'мин әдилә биләр вә әдилмәлидир. Сосялизмдә инсанларын истеһсал мүнәсибәтләринә кәлиңчә, онлар мәһсулдар гүввәләрдән айрылараг кәнара атылырды; һәмин йолдашлар ичтимаи истеһсал системиндә истеһсал мүнәсибәтләринин мүстәгил ролуну инкар вә рәдд эдирдиләр.

Мәһсулдар гүввәләрин истеһсалын ән чевик вә ингилаби үнсүрү олуб истеһсал мүнәсибәтләринә мүәййәнәдичи тә'сир кәстәрмәси һаггында тарихи материализмин мә'лум мүддәәсынның догматикчәсинә изаһ әдилмәсини вә баша дүшүлмәсини марксизм-ленинизм гәт'и олараг рәдд эдир. Айдындыр ки, мәһз чәмийәтин мәһсулдар гүввәләринин ролунун догматикчәсинә, яһныз баша дүшүлмәси, һәм дә истеһсал мүнәсибәтләринин фәал, мүстәгил ролунун инкар әдилмәси, онларын әһәмийәтинин азалдылмасы бир сыра философ вә игтисадчылары чидди нәзәри сәһвләрә, марксизмин маһийәтинин тәһриф әдилмәсинә кәтириб чыхармышдыр.

Ичтимаи истеһсал бүтүн формасияларда һәмин истеһсалы тәшкил әдән ики зәрури, анчаг мүхтәлиф тәрәфләрин—мәһсулдар гүввәләрин вә истеһсал мүнәсибәтләринин диалектик әләгәси вә гаршылығлы тә'сири, дурмадан дәйишмәси вә инкишафынын, һәмишә бир кейфийәт һаггында дикәринә кечмәсинин вә нәһәйәт онларын вәһдәти вә мүбаризәсинин ән парлаг тимсалыны тәшкил эдир вә онларын өзүндә тәчәссүм

¹ И. Сталин, ССРИ-дә сосялизмдин игтисади проблемләри, Бақы, Азәрнәшр, 1954, сәһ. 154—155.

этдирир. Мә'лумдур ки, инкишаф эксликларин мүбаризәси йолу илә, чисимләрә вә һадисәләрә хас олан вә даим төрәйән зиддийәтләриң һәлл әдилиб арадан галдырылмасы йолу илә баш верир.

Ичтимаи истеһсалда да беләдир. Ичтимаи истеһсал инкишаф этмә-йә билмәз; чүнки донмуш вә дәйишмәз һеч бир шей йохдур, даим һәрәкәт әдән материядан башга әбәди һеч бир шей йохдур. Ичтимаи истеһсалдың инкишафыны да, тәбиәт вә чәмийәтин бүтүн саһәләриндә олдуғу кими, эксликларин мүбаризәси, мөвчуд зиддийәтләрин һәлл әдилмәси зәрурәти шәртләндирир. Ичтимаи истеһсал мәһз она көрә дәйишир вә инкишаф әдир ки, онун ики төрәфи, нәинки бир-бирилә гырылмаз сурәт-дә бағлы олан, һәм дә бир-бириндән фәргләнән мүхтәлиф төрәфләри вардыр; ичтимаи истеһсалын бу ики төрәфи арасында—мәзмуну илә формасы арасында олан мүбаризә онун вә, үмумийәтлә, чәмийәт һәятынын инкишафыны мүййән әдир.

Һәлә Маркс көстәрирди ки, мадди не'мәтләр истеһсалы һәмшә ичтимаи истеһсалдыр, һәм дә яшайыш үчүн зәрури олан васитәләрин әлдә әдилмәси инсанларын коллектив сә'йләри нәтижәсиндә, онларын харичи мүһитлә, тәбиәт гүввәләри илә мүбаризәси процесиндә мүмкүндүр.

И. В. Сталин Марксын бу фикрини инкишаф этдирәрәк языр ки, «...ичтимаи истеһсал ики чәһәтдән ибарәтдир вә бунлар бир-бирилә нә гәдәр айрылмаз бир сурәтдә бағлы олса, енә дә ики чүр мүхтәлиф мүнәсибәтләри: инсанларын тәбиәтә мүнәсибәтләрини (мәһсулдар гүввәләр) вә истеһсал процесиндә инсанларын бир-биринә мүнәсибәтләрини (истеһсал мүнәсибәтләри) әкс этдирир»¹. Дикәр формасияларда олдуғу кими, сосялизм чәмийәтиндә дә ялһыз истеһсалын вәһдәт тәшкил әдән ики мүхтәлиф чәһәтинин олмасы ичтимаи истеһсалын мөвчудийәтинин мүмкүн әдир.

Беләликлә, мадди не'мәтләр истеһсалы харичи мүһитлә, тәбиәт гүввәләрлә мүбаризә апарылмасыны, бу гүввәләрә мүййән мүнәсибәт бәсләнилмәсини, гысача дейилсә, мәһсулдар гүввәләри тәләб әдир. Истеһсал этмәк үчүн тәбиәтлә мүбаризә апармағ, һәм дә мөвәффәгийәтлә мүбаризә апармағ ләзымдыр. Бунун үчүн дә инсанлар өз араларында зәрури әләгә вә мүнәсибәтләрә кирмәлидирләр вә кирирләр. Чәмийәтин тәбиәт гүввәләринә мүнәсибәтләри инсанларын бир-биринә олан мүнәсибәтләрини, йә'ни истеһсал мүнәсибәтләрини доғурур. Бу ики чүр мүхтәлиф мүнәсибәтләрин, йә'ни инсанларын тәбиәтә мүнәсибәтләринин вә истеһсал процесиндә өз араларында олан мүнәсибәтләрин вәһдәти олмадан ичтимаи истеһсал да олмаз вә, демәли, чәмийәтин яшамасы вә өз һәятыны давам этдирмәси үчүн зәрури олан мадди не'мәтләрин истеһсалы да мүмкүн олмаз.

Беләликлә, тамамилә тәбиәт вә об'ектив сурәтдә, ичтимаи истеһсалын инкишафынын өз кедиши вә характери илә истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин инкишаф сәвийәсинә уйғун олмасынын зәрурилийи ярадылыр вә мүййән әдилир. Ичтимаи истеһсалын ики чәһәти арасындакы мүһүм, зәрури әләгәләри ифадә әдән һөкмән уйғунлуғу гануну да бу йолла мейдана чыхыр.

Дикәр игтисади ганунлар кими, истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характериңә һөкмән уйғунлуғу һаггында игтисади ганун да об'ектив сурәтдә мөвчуддур. Чүнки, марксизм-ленинизмни өйрәтдийи кими, игтисади инкишаф ганунлары инсанларын шүүрундай

¹ И. Сталин, ССРИ-дә сосялизмни игтисади проблемләри, Бақы, Азеришпр, 1954, сәһ. 156.

асылы олмаярағ баш верән игтисади инкишаф процесләрини әкс этдирән об'ектив ганунлардыр.

Мүййән тарихи дөвр ичәрисиндә фәалийәт көстәрән бир сыра ди-кәр игтисади ганунлардан фәргли оларағ бу ганун үмуми ичтимаи вә игтисади ганунлардан бири олмағла, бәшәрийәтин инкишафынын бүтүн тарихи бою, чәмийәт яшадығча вә, демәли, ичтимаи истеһсал давам этдикчә мөвчуддур вә фәалийәт көстәрир. Мә'лумдур ки, чәмийәтин инкишафында мүхтәлиф формасиялар нәинки өз спесифик игтисади ганунарына, һәм дә бүтүн формасиялар үчүн үмуми олан игтисади ганунларга табедир.

Һөкмән уйғунлуғу гануну истеһсал үсулунун ики чәһәтинин об'ектив вәһдәти фактындан биләваситә ирәли кәдир вә эйни заманда мәһсулдар гүввәләрлә истеһсал мүнәсибәтләринин 'сых диалектик гаршылығлы әләгәсини ифадә әдир.

Истеһсалын бу ики чәһәти ваһид, бүтөв ичтимаи истеһсалы тәшкил этмәклә бәрабәр, мүхтәлиф мүнәсибәтләр олдуғу үчүн мүхтәлиф суаллары да изаһ әдир. Ичтимаи инкишафын һәр һансы бир мәрһәләсиндә мәһсулдар гүввәләриң вәзийәти вә әлдә әдилмиш инкишаф сәвийәси мадди не'мәтләрин нечә вә һансы әләтләрлә истеһсал әдилдийини, чәмийәт үзвләринин онлары әһәтә әдән мадди әләми ганунларыны нә дәрәжәдә өйрәниб дәрк этдикләрини, онларын тәбиәт гүввәләри үзәриндә нечә һөкмән олдуғларыны вә һәмшә гүввәләрдән чәмийәтин мәнәфеи үчүн нә чүр истифадә этдикләрини көстәрир. Истеһсал мүнәсибәтләринин характери исә чәмийәтдә истеһсал әләтләри вә васитәләринин кимә махсус олдуғуну, онлардан кимин мәнәфеи үчүн истифадә әдилдийини көстәрир. Беләликлә, истеһсал мүнәсибәтләринин әсасыны, бу мүнәсибәтләрин мүхтәлиф типләринин мейдана чыхмасынын мәнбәнин мүлкийәт формасы тәшкил әдир.

И. В. Сталин инсанларын игтисади, истеһсал мүнәсибәтләрини характериңә әдәрәк көстәрир ки, бураы, әввәлән, истеһсал васитәләри үзәриндә мүлкийәт формалары, даһа сонра, бунун нәтижәси оларағ мүхтәлиф ичтимаи группаларын истеһсалда тутдуғлары мөвгәи вә онларын гаршылығлы мүнәсибәти вә, нәһайәт, бунлардан тамамилә асылы олан мәһсулбөлүшдүрмә формалары аиддир. Истеһсал мүнәсибәтләринин характериндән асылы олмаярағ ичтимаи истеһсал һәмшә бу мүнәсибәтләрин мәһсулдар гүввәләрлә вәһдәтинин тәчәссүмү кими, онларын гаршылығлы әләгәсинин вә биркә фәалийәтинин ифадәси кими мөвчуддур.

Марксизм өйрәдир ки, истеһсал мүнәсибәтләри истеһсалын ән чевик вә ингилаби үнсүрү олан мәһсулдар гүввәләр төрәфиндән мүййән әдилиб, онлардан асылы олса да, пассив дейилдир. Истеһсал мүнәсибәтләри мәһсулдар гүввәләрә фәал сурәтдә тәсир көстәриб, онларын даһа да инкишафына көмәк әдә биләр, я да һәмшә инкишафын гаршысыны алыб она әнкәл төрәдә биләр.

Бунула әләгәдәр оларағ гейд этмәк ләзымдыр ки, истеһсал мүнәсибәтләри мәһсулдар гүввәләрин инкишафы вә артмасындан узун мүддәт керн галыб онула зиддийәт тәшкил әдә билмәз. Чүнки мәһсулдар гүввәләр ялһыз истеһсал мүнәсибәтләри онларын характеринә уйғун кәләрәк инкишаф этмәләри үчүн кениш мейдан ачдығы заман һәр төрәfli инкишаф әдә биләр. «Буна көрә, истеһсал мүнәсибәтләри мәһсулдар гүввәләрин инкишафындан нә гәдәр керн галса да, бунлар—кеч-тез—мәһсулдар гүввәләрин инкишафы сәвийәсинә, мәһсулдар гүввәләрин характеринә уйғунлашмалыдыр вә доғрудан да уйғунлашыр. Йохса, истеһсал системиндә мәһсулдар гүввәләрлә истеһсал мүнәсибәтләринин бирлийи тамамилә позулмуш оларды, бүтүн истеһсал позулар-

ды, истеһсал бөһраны баш верәрди, мөһсулдар гүввэләр дағыларды»¹. Бу мүддәалар истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввэләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу һаггында игтисади ганунун әсас чәһәтләри вә тәләбләрини айдын шәкилдә характеризә эдир.

Беләликлә, истеһсал мүнәсибәтләри чәмийәтин инкишафында олдуҗа бөйүк рол ойнайыр. Тарихдә көһнә вә ени истеһсал мүнәсибәтләри мәлумдур вә бундан асылы олараг ичтимаи истеһсалда, чәмийәтин инкишафында истеһсал мүнәсибәтләри мұхтәлиф—мүтәрәгги вә я мүртәче—рол ойнайыр. Истеһсалын ики чәһәти арасында һөкмән уйғунлуғу һаггында объектив игтисади ганун көһнәләмиш истеһсал мүнәсибәтләринин ени истеһсал мүнәсибәтләри илә әвәз олунмасыны тәләб эдир. Көһнә истеһсал мүнәсибәтләри мөһсулдар гүввэләрин инкишаф сәвийәсиндән керри галараг онларын характеринә даһа уйғун олмур, беләликлә дә, истеһсалын инкишафыны, үмумийәтлә бүтүн ичтимаи инкишафы ләнкитмәйә башлайыр. «Марксистләр истеһсал мүнәсибәтләринин ләнкитчи ролундан данышдыгда, онлар һеч дә һәр чүр истеһсал мүнәсибәтләрини нәзәрдә тутмурлар, ялныз көһнә истеһсал мүнәсибәтләрини, даһа мөһсулдар гүввэләрин артмасына уйғун олмаян вә, демәли, һәмин гүввэләрин инкишафыны ләнкитдән истеһсал мүнәсибәтләрини нәзәрдә турлар»².

Мөһсулдар гүввәләрлә истеһсал мүнәсибәтләри арасындакы зәрури уйғунлуғун позулмасы узун мүддәт давам эдә билмәз. Мөһсулдар гүввәләрин характеринә артыг уйғун кәлмәйән көһнә истеһсал мүнәсибәтләри ләғв эдиләрәк өз ерини чәмийәтин мөһсулдар гүввәләринин даһа да чошгун инкишаф этдирилмәси ишиндә мұһүм рол ойнаян ени истеһсал мүнәсибәтләринә верир. Көһнә истеһсал мүнәсибәтләрини әвәз эдән «...ени истеһсал мүнәсибәтләри элә башлыча вә һәлләдичи бир гүввәдир ки, мөһсулдар гүввәләрин кәлчәк, һәм дә гүввәтли инкишафыны әслиндә мөһз о мөһйән эдир вә һәмин истеһсал мүнәсибәтләри олмадыгда мөһсулдар гүввәләр, инди капиталист өлкәләриндә олдуғу кими, донуб галмаға мөһкумдур»³.

И. В. Сталин ичтимаи истеһсалда вә чәмийәтин инкишафында истеһсал мүнәсибәтләринин ролуну вә тутдуғу мөвгәи тәһлил эдәрәк вә истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләрин характеринә уйғунлуғу һаггында мәсәләни нәзәрдән кечирәрәк, марксист материалист диалектиканын мүддәаларыны мөһарәтлә ичтимаи һадисәләрә тәтбиғ эдир вә еканә дүзкүн олан элми нәтичәләр чыхарыр. И. В. Сталинни мөһйән этдийи кими, истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләр үчүн маниә ролундан, онлары ирәлиләдән башлыча һәрәкәтвәричи ролуна вә һәмнинин мөһсулдар гүввәләрин башлыча һәрәкәтвәричиси ролундан онлар үчүн маниә ролуна доғру инкишафынын спесификлийи марксист материалист диалектиканын башлыча үнсүрләриндән бирини тәшкил эдир. Истеһсал мүнәсибәтләринин инкишафындакы бу дәйишмә үмуми инкишаф просесинин объектив ганунауйғунлуғунун тәзаһүр этмәси илә әлағадардыр; мәлумдур ки, арасы кәсилмәдән инкишаф эдән мадди әләмин ики зәрури тәрәфини тәшкил эдән ени вә көһнә конкрет чисим вә һадисәләрә аид эдилдикдә даим ерләрини дәйишиб бир-бирилә әвәз олунур, йә'ни ени заман кечдикчә көһнәләр, өлүб кедир, арадан чыхыр.

Ичтимаи истеһсал инкишафынын объектив ганунауйғунлуғу тарихи инкишаф просесиндә истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләр-

¹ И. Сталин, Ленинизм мәсәләләри, 11-чи нәшри, Бақы, Азәрнәшр, 1953, сәһ. 698.

² И. Сталин, ССРИ-дә сосялизмин игтисади проблемләри, Бақы, Азәрнәшр, 1954, сәһ. 151.

³ Енә орада, сәһ. 151—152.

дән керри галмасыны зәрури эдир. Истеһсалын ән чевик вә ингилаби үнсүрү олан мөһсулдар гүввәләр өз инкишафында истеһсал мүнәсибәтләринин ирәлидә кедир. Антагонист формасияларда истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләрин инкишаф сәвийәсиндән керри галмасы онларын арасындакы уйғунсузлуғу артырыр, дәринләшдирир вә тоғушма дәрәчәсинә кәтириб чыхарыр.

Ичтимаи истеһсалын ики чәһәтинин вәһдәти вә истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу гануну, онларын арасында яранмыш олан тоғушманын һәлл эдилиб антагонист зиддийәтин арадан галдырылмасы вәзифәсини вә истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләрин вәзийәти вә характери илә мөһйән, зәрури бир уйғунлуға кәтирилмәси вәзифәсини һөкмән ирәли сүрүр. Хүсуси мүлкийәтин гулдарлыг, феодал вә капиталист формаларына әсәсләнән антагонист истеһсал үсулларынын инкишафы һәмине ичтимаи ингилабларын кедишиндә зоракы йолла һәлл эдилән тоғушмалара кәтириб чыхарыр. Феодал вә буржуа ингилабларында белә олмушдур. Бөйүк Октябрь сосялист ингилабынын кедишиндә дә белә олду.

И. В. Сталин «Диалектик вә тарихи материализм һаггында» әсәриндә капиталист истеһсал үсулу тимсалында капитализм чәмийәтинин мөһсулдар гүввәләри илә истеһсал вәситәләри үзәриндә капиталист хүсуси мүлкийәтинә әсәсләнән буржуа истеһсал мүнәсибәтләри арасында уйғунсузлуғун, тоғушманын әмәлә кәлмәси вә онун лабүд нәтичәләри парлаг шәкилдә кәстәрилмишдир. «Мөһсулдар гүввәләрин дағылма-сына сәбәб олан игтисади бөһранлар бу уйғунсузлуғун нәтичәсидир, һәм дә бу уйғунсузлуғу өзү ичтимаи ингилабын игтисади әсасыны тәшкил эдир, ичтимаи ингилабын вәзифәси исә индики истеһсал мүнәсибәтләрини дағытмағ вә мөһсулдар гүввәләрин характеринә уйғун олан ени мүнәсибәтләр яратмағдыр»¹.

Беләликлә, ичтимаи ингилаблар, тоғушманын зоракы йолла арадан галдырылмасы көһнә истеһсал мүнәсибәтләринин ениси илә әвәз эдилмәси вә истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу һаггында игтисади гануна кениш мейдан верилмәси зәрурәтиндән лабүд сурәтдә ирәли кәлир. Көһнә истеһсал мүнәсибәтләри чәмийәтин өлүб кетмәкдә олан гүввәләринин, мүртәче синифләрин мөһарәтинә хидмәт эдир ки, бу ичтимаи гүввәләр дә, тәбиәдир ки, көһнә истеһсал мүнәсибәтләринин ләғв олунуб ени истеһсал мүнәсибәтләринин бәргәрар эдилмәси ишинә кәскин мұғавимәт кәстәрир.

Марксизм-ленинизм өйрәдир ки, «Еңи бир ганунун чоғ вә я аз дәрәчәдә сәлис шәкилдә кәшф вә тәтбиғ эдилдийи тәбиәтшүнаслыгдакы ганунлардан фәргли олараг, игтисади саһәдә, чәмийәтин дөврү кечмәкдә олан гүввәләринин мөһарәтинә тохунан еңи ганунун кәшф вә тәтбиғ эдилмәси һәмин гүввәләр тәрәфиндән чоғ күчлү мұғавимәтә раст кәлир. Демәли, бу мұғавимәти арадан галдыра билән бир гүввә, ичтимаи гүввә ләзымдыр»². Беләликлә, истеһсал мүнәсибәтләринин мөһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу гануну көһнә истеһсал мүнәсибәтләринин ениси илә әвәз эдилмәсини вә, демәли, чәмийәтдә бу ени вә көһнә истеһсал мүнәсибәтләрини тәмсил эдән габагчыл, мүтәрәгги гүввәләрлә мүртәче гүввәләрин тоғушмасыны тәләб эдир вә һәмин тоғушманын баш вермәси зәрури олур.

Сияси игтисад ганунлары тәбиәтшүнаслыг ганунлары кими, объектив характер дашыйыр вә инсанларын ирадәсиндән асылы олмаяраг баш верән объектив просесләрин ганунауйғунлуғларыны әкс этдирир.

¹ УИК(б)П Тарихи. Гыса курс, Бақы, Азәрнәшр, 1951, сәһ. 127.

² И. Сталин, ССРИ-дә сосялизмин игтисади проблемләри, Бақы, Азәрнәшр, 1954, сәһ. 21—22.

Инсанлар тэрэфиндэн ярадылыб һөкүмэтлэр тэрэфиндэн верилэн юридик ганунлардан фэргли олараг сияси иктисад ганунлары инсанлар тэрэфиндэн ярадыла вэ я лэҗв эдилэ билмэз. Ганунлар об'ектив характердэ олдуғундан инсанлар мөвчуд ганунлары лэҗв эдиб, ени ганунлар дүзэлдэ билмээлэр. Истеһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүввәләрин инкишаф сөвиййәсинә, характеринә һөкмән уйғунлуғу һаггында об'ектив иктисади гануна инсанларын мүнәсибәти дә беләдир.

Анчаг бу һеч дә о демәк дейилдир ки, инсанлар тәбиәт вә чәмийәтин об'ектив ганунлары гаршысында ачиздирләр, онлары өйрәнә вә дәрк эдә билмээләр, тәбиәтин дағдычы гүввәләринин тәсириндән азад ола билмээләр. Марксизм-ленинизм өйрәдир ки, инсанлар ганунлары кәшф эдә биләрләр вә өйрәнә биләрләр, онлары дәрк эдиб өз әмәли фәәлийәтләриндә нәзәрә ала биләрләр. Инсанлар нәинқи тәбиәт вә чәмийәт ганунларыны дәрк эдиб онлардан истифадә этмәйи бачарырлар, онлар һәтта, астрономик, кеоложи вә бәзи бу кими просесләр мүстәсна олмагла, бир чох башга һалларда мадди аләмдә баш верән просесләрә тәсир кәстәрмәк имканына да маликдирләр.

Инсанлар тәбиәт ганунларыны өйрәнир вә нәзәрдә тутур, онлара әсәсләнир, онлары тәтбиғ эдир, беләликлә дә, ләзым кәлдикдә тәбиәтин дағдычы гүввәләринә башга бир истигамәт, чәмийәт үчүн ләзым олан бир истигамәт верәрәк, онлардан чәмийәтин хейринә истифадә эдирләр. Эйни бир фикри иктисади инкишаф ганунлары һаггында да сөйләмәк олар. Бу сәһәдә дә инсанлар ачиз дейилдирләр, чүнки тәбиәтшүнаслыг ганунлары кими чәмийәт инкишафынын ганунлары да инсанлар тэрәфиндән өйрәнилә вә дәрк эдилә биләр вә онларын әмәли фәәлийәтиндә нәзәрдә тутулар.

Беләликлә, иктисади ганунлар тамамилә дәрк эдилә биләндир вә онларын тәсиринин гаршысы алынмаз дейилдир; чәмийәт үзвләри һәмин ганунлары өйрәнәрәк онлардан тамамилә шүүрлу сурәтдә чәмийәтин мәнәфинә уйғун олараг истифадә эдирләр. Бүтүн ичтимаи-иктисади формасияларда иктисади ганунлардан чәмийәтин мәнәфеи үчүн аз вә я чох дәрәчәдә истифадә эдилир. Һәм дә гейд этмәк ләзымдыр ки, синфи чәмийәтдә иктисади ганунлардан истифадә эдилмәси һәмишә синфи характер дашыйыр; бир гайда олараг габагчыл ичтимаи синифләр һәмишә вә һәр ердә иктисади инкишаф ганунларындан чәмийәтин мәнәфеи үчүн истифадә эдилмәсинин байрагдары кими ныхыш эдир, мүртәчә гүввәләр вә өлүб кетмәкдә олан синифләр исә бу ишә күчлү мугавимәт кәстәрирләр.

Гейд этмәк ләзымдыр ки, иктисади ганунлардан чәмийәтин мәнәфеи үчүн истифадә эдилмәсинин байрагдары кими чыхыш эдән пролетариатын вәзиййәти, тарих бою истеһсал вә я иктисади мүнәсибәтләрдә дәйишиклик эдиб чеврилиш яратмыш олан дикәр синифләрин вәзиййәтиндән әсәслы сурәтдә фәргләнир. Иш бурасындадыр ки, пролетар ингилабында һәр чүр истисмарын мәнв эдилмәси уғрунда мүбаризә апаран пролетариатын синфи мәнәфеи чәмийәтин бөйүк әксәриййәтинин тәшкил эдән дикәр зәһмәткеш күтләләринин мәнәфеи илә уйғун кәлир вә бирләшир. Дикәр ичтимаи синифләрин тарих бою этдикләри ингилаблар истисмарын бу вә я дикәр формасынын мәнв эдилиб, ени бир форма илә әвәз олунмасыны нәзәрдә тутурду ки, бу да, тәбин, чәмийәтин әксәриййәтинин тәшкил эдән зәһмәткеш күтләләрин мәнәфеинә зиддир.

Мәсәлән, вахтилә Франсада буржуазия ингилаб этди вә истеһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу һаггында мәлум ганундан истифадә эдәрәк, феодализмни иктисади гурулушуну, феодад истеһсал мүнәсибәтләринин вә онун үзәриндә йүксәлән сияси гурулушу мәнв этди. Көһнә, феодад истеһсал мүнәсибәтләрә әвә-

зинә буржуазия ени, капиталист истеһсал мүнәсибәтләрә яратды, бу-нула да һәмин мүнәсибәтләрә феодад чәмийәтинин ичәрисиндә етишмиш мәнсулдар гүввәләрин инкишаф сөвиййәсинә уйғун бир вәзиййәтә кәтирди. Бу тарихи просесдә, истәр буржуазиянын ингилаби фәәлиййәти, истәрсә дә феодадларын күчлү мугавимәти, һәр ики ичтимаи сингабагчыл ичтимаи гүввә олан буржуазия, истеһсал мүнәсибәтләринин лә һәята кечирилмәсиндә мәнәфеи олан бир синиф иди; чүнки ялныз бу тәләб олунан шәранти яратмаг мүмкүн иди. Феодадларын исә, әксинә, да әсәслы мәнәфеләри олдуғундан, һөкмән уйғунлуғу ганунунун тәләбләринин һәята кечирилмәси үчүн буржуазия тэрәфиндән шәраит ярадылма-сына кәскин мугавимәт кәстәрирди.

Мәлумдур ки, буржуазия һәмишә ингилабчы бир синиф олараг, чәмийәтин габагчыл ичтимаи гүввәси кими галмамышдыр. Заман кечдикчә, капиталист истеһсал үсулунун инкишафы нәтичәсиндә, онун зиддийәтләринин дәринләшмәси вә кәскинләшмәси нәтичәсиндә, буржуазия мүртәчә ичтимаи синфә, әксингилаби бир гүввәйә чеврилмишдир. Зәманәмиздә империалист буржуазия ени истеһсал мүнәсибәтләрини дөйил, капиталист хүсуси мүлкыййәтинин доғурмуш олдуғу вә артыг чохдан чәмийәтин мәнсулдар гүввәләринин характеринә илә тоғгушма дәрәчәсинә кәлмиш көһнә истеһсал мүнәсибәтләрини—ағалыг вә табелик мүнәсибәтләрини тәмсил эдир. Капитализм шәрантиндә истеһсалын ичтимаи характеринә илә истеһсал олунмуш мәнсулларын мәнимсәнилмәсинин хүсуси капиталист формасы арасындакы антагонист зиддийәт, һәмин чәмийәтдә мөвчуд олан мәнсулдар гүввәләрә онларын даһа да инкишаф этмәсини буховлаян көһнә истеһсал мүнәсибәтләрә арасындакы дәрин уйғунсузлуғун ифадәси кими тәзаһүр эдир. Бу антагонист зиддийәтин һәлл эдилиб арадан галдырылмасы вә, беләликлә, истеһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу ганунунун фәәлиййәт кәстәрмәси үчүн кениш мейдан ачылмасы мүртәчә гүввәләрин мугавимәтинин ғыра биләчәк ичтимаи гүввәнин олмасыны тәләб эдир.

Бизим өлкәмиздә белә бир габагчыл ичтимаи гүввә чәмийәтин әһалисинин бөйүк әксәриййәтинин тәшкил эдән фәһлә синфи илә кәндлиләрин мүбариз иттифагы шәклиндә яранды. Бөйүк Октябр сосялист ингилабынын кедишиндә Русиянын фәһлә синфи кәндлиләрә иттифагда истеһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт олан иктисади гануна әсәсләнараг көһнә, капиталист истеһсал мүнәсибәтләринин мәнв этди вә онун әвәзинә мәнсулдар гүввәләрин характеринә уйғун кәлән ени, сосялист истеһсал мүнәсибәтләрини яратды. Мәнв буна көрә дә, Совет һакимийәти, чәмийәтин вахтыны кечирмиш вә өлүб кетмәкдә олан көһнә гүввәләринин дармадағын эдиб, истеһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт иктисади ганунун фәәлиййәт кәстәрмәси үчүн кениш мейдан ача билди.

Фәһлә синфи илә кәндлиләрин мүбариз иттифагы әсасында яранмыш пролетар диктатурасынын формасы олан Совет һакимийәти өлкәмиздә чох чәтин вә мүрәккәб бир вәзифәни мугәффәгийәтлә еринә етирмиш, беләликлә дә, бәшәриййәт тарихиндә хүсуси вә олдуғча бөйүк бир рол ойнамышдыр. Фәһлә-кәндли һакимийәтинин бу хүсуси ролу онунда мүййән эдилир ки, вахтилә һәмин һакимийәтин гаршысында дурмуш олан вәзифә бәшәриййәт тарихиндә биринчи дәфә олараг

ирәли сүрүлмүшдү. Бу вәзифә ондан ибарәт иди ки, Совет һакимийәти һәр чүр истисмары ләғв әдәрәк өлкәдә ени, сосялист тәсәррүфат формалары яратмалы, һәм дә бунлары сосялизмиң һәр һансы бир һазыр рүшеймләринин олмадығы бир шәраитдә яратмалы иди. Һәмин тарихи вәзифә Совет һакимийәти тәрәфиндән шәрәфлә еринә етирилди. «Совет һакимийәти истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт иғтисади гануна истинад әдәрәк, истеһсал васитәләринин ичтимаиләшдирди, бунлары бүтүн халғын мүлкыйәти этди, бунула да истисмар системини мәһв этди, сосялист тәсәррүфат формалары яратды. Бу ганун олмасайды вә Совет һакимийәти һәмин гануна истинад әтмәсәйди, өз вәзифәсини еринә етирә билмәзди»¹.

Беләликлә, өлкәмизин зәһмәткеш күтләләри фәһлә синфи әтрафында топлашарағ, Коммунист партиясынын рәһбәрлийи алтында һөкмән уйғунлуғ һаггында об'ектив сурәтдә мөвчуд олан иғтисади ганундан өз мәнафеләри үчүн истифадә этдиләр, ени истеһсал мүнәсибәтләри яратдылар, бунула да, мәһсулдар гүввәләрин гүдрәтли артымы вә инкишафы үчүн кениш мейдан ачдылар. Өлкәмиздә бүтүн ичтимаи истеһсалын һәртәрәfli вә чошгун инкишафы үчүн лазым олан шәраит бу йолла ярадылды.

Мәһсулдар гүввәләрин йүксәлән хәтт үзрә мүтәрәгги инкишафында ени истеһсал мүнәсибәтләринин башлыча һәрәкәтәтдиричи рол ойнамасы өлкәмизин сосялист истеһсалы тымсалында өзүнү парлағ шәкилдә вә әяни оларағ көстәрир. Совет һакимийәти илләриндә, хүсусән бешилликләр әрзиндә өлкәмиз истәр сәнаедә, истәрсә дә кәнд тәсәррүфатында мәһсулдар гүввәләрин олдуғча бөйүк инкишафына наил олмушдур. Совет сәнаендә мәһсулдар гүввәләрин белә бир инкишафы она кәрә мүмкүн олду ки, 1917-чи илин октябрында өлкәмиздә көһнә, капиталист истеһсал мүнәсибәтләри ләғв эдилип, ени, сосялист истеһсал мүнәсибәтләри илә әвәз олунмушдур. Өлкәмизин кәнд тәсәррүфатында да сон 20—25 ил әрзиндә мәһсулдар гүввәләрин чошгун инкишафы онула изаһ эдилир ки, отузунчу илләрдә, кәнддә коллективләшмә заманы көһнә, капиталист истеһсал мүнәсибәтләри арадан галдырылып, ени, коллектив, сосялист истеһсал мүнәсибәтләри илә әвәз олунмушдур.

Өлкәнин мәһсулдар гүввәләринин инкишафында сосялист истеһсал мүнәсибәтләринин фәал ролу бир дә онула изаһ эдилир ки, хүсуси мүлкыйәтин ләғв эдилмәси, истеһсал васитәләринин ичтимаиләшдирилмәси вә истисмар системинин арадан галдырылмасы нәтижәсиндә, тоғушмая кәтириб чыхаран вә ингилаби йолла һәлл олунмасы тәләб эдилән антагонист зиддийәтләри доғуран шәраит дә мәһв эдилмишдир.

Сосялист истеһсал мүнәсибәтләри сосялизм чәмийәтинин мәһсулдар гүввәләринин характеринә тамамилә уйғун кәлир. Лакин бу там уйғунлуғу мүтләғ мәнада, йәни сосялизм шәраитиндә ичтимаи истеһсалда һәр һансы бир зиддийәтин олмамасы мәнасында баша дүшмәк дүзкүн дейилдир. Истеһсал мүнәсибәтләринин, инкишаф просесиндә истеһсалын ән чевиқ вә ингилаби үнсүрү олан мәһсулдар гүввәләрин артымындан кери галмасы мүддәасы сосялизм чәмийәтинә дә аиддир. Анчағ сосялизм шәраитиндә бу керилик, бу уйғунсузлуғ, адәтән, истеһсал мүнәсибәтләри илә мәһсулдар гүввәләр арасында тоғушма дәрәчәсинә гәдәр кәлиб чатмыр.

Сосялизм чәмийәтинин тәркибиндә мүгавимәт көстәрә биләчәк, өлүб кетмәкдә олан синифләр олмадығындан, ичтимаи истеһсалда баш верән зиддийәтләри вахтында арадан галдырмағ вә кери галан истеһ-

¹ И. Сталин, ССРИ-дә сосялизмн иғтисади проблемләри, Бақы, Азәрн: шр., 1954, сәһ. 20—21.

сал мүнәсибәтләрини мәһсулдар гүввәләрин характеринә, инкишаф сәвийәсинә уйғун бир вәзийәтә кәтирмәк үчүн чәмийәтин ихтиярында бүтүн имканлар вардыр. Истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә тамамилә уйғунлуғу сосялист истеһсалынын һәртәрәfli инкишафынын түкәнмәз мәнбәини, өлкәмизин халғ тәсәррүфатынын бүтүн саһәләринин гүдрәтли йүксәлишинин әсасыны тәшкил эдир.

Совет һөкүмәтинин башчысы К. М. Маленков йолдаш 1953-чү ил август айынын 8-дә ССРИ Али Советинин бешинчи сессиясында «сөйләдийи нитгдә өлкәмизин сәнаенин, кәнд тәсәррүфатынын, нәглийятын вә башга саһәләрин арасы кәсилмәдән, йүксәлән хәтт үзрә инкишафыны әкс этдирән әтрафлы мә'лумат вермиш вә сосялист халғ тәсәррүфатынын дурмадан йүксәлдийини инандырычы сурәтдә көстәрмишдир. Партиямызын XIV гурултайындан сонра кечән ийirmi сәккиз ил әрзиндә ССРИ-нин сәнае мәһсулу 29 дәфә артмышдыр. Һазырда өлкәмиздә 1924/25-чи илә нисбәтән 21 дәфә артығ полад, 19 дәфә артығ көмүр, 45 дәфә артығ электрик энержиси истеһсал эдилир. Совет һакимийәти илләриндә бир чоғ саһәләри енидән ярадылмыш кимя вә машынгайырма сәнаеләри үчүн даһа йүксәк инкишаф сүр'әти характеркидир.

Өлкәмизин дәмрийол вә су нәглийяты да бөйүк сүр'әтлә инкишаф эдир. Өлкәмиздә автомобил вә һава нәглийяты ярадылмышдыр. Ону геид этмәк кифайәтдир ки, 1925-чи илдән 1953-чү илдәк кечән мүдләт әрзиндә нәглийятын бүтүн нөвләринин йүк дөврийәси 13 дәфә ярым, о чүмләдән дәмрийол нәглийятынын йүк дөврийәси 15 дәфәдән чоғ артмышдыр.

Сосялист кәнд тәсәррүфатынын инкишафы саһәсиндә дә көркәмли мүвәффәгийәтләр газанылмышдыр. Бу, хүсусән, кәнд тәсәррүфат мәһсулларынын дөвләт тәрәфиндән тәдарүк эдилмәсинин артмасында өзүнү көстәрир. 1952-чи илдә дөвләт тәрәфиндән мүнәрибәдән әввалки 1940-чы илә нисбәтән 3 миллион 770 мин тон вә я 1,7 дәфә артығ памбығ, 22 миллион тон вә я тәгрибән 30% артығ шәкәр чуғундуру, 3 миллион тон вә я 1,5 дәфә артығ әт, 10 миллион тон вә я тәгрибән 1,6 дәфә артығ сүд тәдарүк эдилмишдир. ССРИ-нин кәнд тәсәррүфаты бундан әлавә кооператив вә колхоз тичарәти вәситәсилә өлкәнин әһалисинә чоғлу миғдарда әрзағ мәһсуллары верир.

Сосялизмн әсас иғтисади ганунунун вә истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу ганунунун фәалийәт көстәрмәси, бу ганунларын сосялизм вә коммунизм гуручулуғу ишиндә бачарыгла истифадә вә тәтбиғ эдилмәси бүтүн ичтимаи истеһсалын дурмадан инкишафыны сәмәрәли сурәтдә тәшкил әтмәк үчүн кениш имкан ярадыр. К. М. Маленков йолдашын көстәрдийи кими, «Маркс—Энкелс—Ленин—Сталин нәзәрийәси әсасында Совет дөвләти вә Коммунист партиясы халғымызы чәмийәтин об'ектив инкишаф ганунларыны, коммунизм гуручулуғунун ганунларыны дәриндән билмәк силаһы илә силаһландырыр вә беләликлә совет халғынын ярадычылығ фәалийәти үчүн айдын перспектив ачыр»¹.

Совет сосялист чәмийәтиндә иғтисади ганунлар өйрәнилип дәрк эдилдикдән сонра, шүурлу сурәтдә тәтбиғ эдилир вә онлардан чәмийәтин мәнафен үчүн бачарыгла истифадә олунур. Истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә, инкишаф сәвийәсинә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт ганунун фәалийәт көстәрмәси үчүн зәрури олан шәраити нәзәрә аларағ инсанлар ичтимаи инкишафын кедишинә бачарыгла тә'сир көстәрмәк вә бу инкишафы чәмийәт үчүн тәләб эдилән

¹ К. М. Маленков, ССРИ Али Советинин бешинчи сессиясында нитг, Бақы, Азәрн: шр., 1953, сәһ. 44.

истигамэтэ йөнөлтмэк имканы элдэ эдирлэр. Өлкэмиздэ сосялист мүлкиййэтинин хазырда мөвчуд олан колхоз-кооператив формасындан вэ онуула элагадар олан эмтиэ тэдавүлүндэн мүасир дөврдэ сосялист тэсэррүфатынын инкишафы үчүн мүвэффэгиййэтлэ истифаде эдилир, хазырда бу мүлкиййэт өлкэмизин инкишафына, чэмиййэтимизэ, шүбхэсиз, файда верир вэ яхын кэлэчэкдэ дэ файда верэчэкдир. Лакин унутмаг олмаз ки, сосялизм чэмиййэтинин кэлэчэкдэ даһа да инкишаф этмэси просесиндэ, сосялизмдэн тэдричэн коммунизмэ кечилмэсини хазырламаг ишиндэ колхоз мүлкиййэтиндэн вэ эмтиэ тэдавүлүндэн ибарэт олан игтисади һаллар мөһсулдар гүвэлэрин гүдрэтли инкишафыны лэнкидэ билэр, белэликлэ дэ, бүтүн халг тэсэррүфатынын, хүсусэн кэнд тэсэррүфатынын дөвлэт планлашдырма системи тэрэфиндэн тамамилэ эһатэ эдилмэсинэ энкэл төрэдэ билэр.

Белэликлэ, сосялизмдэн коммунизмэ кечилмэси, коммунизм чэмиййэти принципинин бэргэрар эдилмэси колхоз мүлкиййэти вэ эмтиэ тэдавүлүнүн сахланылмасы илэ бир арая сыгыша билмэз. Демэли, өлкэмизин сосялизмдэн коммунизмэ кечмэси ичтимаи истеһсалда баш верэн зиддиййэтлэрин лэғв эдилмэси вэзифэсини, һэм дэ колхоз мүлкиййэтинин инкишаф этдириб, мөһкөмлэндириб тэдричэн үмүмхалг мүлкиййэтинэ чевирмэк вэ эмтиэ тэдавүлү эвэзинэ тэдричэн мөһсул мүбадилэсини тэтибиг этмэк вэзифэсини ирэли сүрүр. Бу вэзифэ сосялизмдэн тэдричэн коммунизмэ кечилмэсини хазырламаг үчүн зэрури олан башлыча шэртлэрдэн биридир.

Гейд этмэк лазымдыр ки, колхоз мүлкиййэтинин үмүмхалг мүлкиййэти сөвиййэсинэ галдырылмасы вэ эмтиэ тэдавүлү системинин мөһсул мүбадилэси системи илэ эвэз эдилмэси тэдбирлэри, һэм дэ тэдричлэ һэята кечирилмэли олан бу тэдбирлэр кэлэчэкдэ еринэ етирилэси тэдбирлэрдир. Сосялизм чэмиййэтинин антагонист олмаян зиддиййэтлэринин хүсуси характери ондан ибарэтдир ки, һэмин зиддиййэтлэр совет сосялист гурулушунун һэртэрэпли инкишаф этмэси вэ даһа да мөһкөмлэнмэси йолу илэ һалл эдилиб арадан галдырылыр. Буна көрө дэ унутмамаг лазымдыр ки, колхоз мүлкиййэтинин инкишаф этдирилиб үмүмхалг мүлкиййэтинэ чеврилмэси колхозлары тэсэррүфат вэ тэшкилатча даһа артыг мөһкөмлэндириб, колхоз гурулушуну даһа да инкишаф этдирмэк эсасында мүмкүндүр. Бу иһэ, өз нөвбэсиндэ, өлкэнин мөһсулдар гүвэлэринин чошгун сурэтдэ инкишаф этдирилмэсини, сосялист халг тэсэррүфатынын бүтүн саһэлэринин һэртэрэпли инкишафыны тэлэб эдир.

Өлкэмизин кэнд тэсэррүфаты мүһарибэдэн эвэлки дөврэ нисбэтэн өз инкишафында олдугча ирэли кетмиш, сәнае үчүн хам мал вэ эһали үчүн эрзаг мөһсуллары истеһсал этмэк саһэсиндэ көркөмли мүвэффэгиййэтлэрэ наил олмушдур. Колхозларын ичтимаи тэсэррүфатынын даим мөһкөмлэндирилмэси, кэнд тэсэррүфат истеһсалынын кетдикчэ даһа артыг мигдарда мүасир техника илэ тэһниз олунмасы вэ кэнд тэсэррүфатында чидли наилиййэтлэр элдэ эдилмэсини тәмин этмиш диқэр мүһүм тэдбирлэр кэнд тэсэррүфатынын бир сыра саһэлэринин, мөсөлэн, һейвандарлығын, картоф вэ тэрэвэз истеһсалынын керн галмасыны көрмөмөк вэ буна көз юммаг үчүн һеч дэ эсас вермир.

Совет һөкүмэти вэ Коммунист партиясы эн һыса бир мүддэт эрзиндэ керн галаи район вэ колхозларда кэнд тэсэррүфатынын башлы-башына бурахылмасына сон гоймағы, колхозларын ичтимаи тэсэррүфатыны сүрэтлэ инкишаф этдириб даһа да мөһкөмлэндириб наил олмағы зэрури вэ мүһүм бир вэзифэ кими ирэли сүрүмүшлэр. Бу вэзифэнин һэята кечирилмэси, яхын 2—3 илин эрзиндэ, кэнд тэсэррүфатынын чошгун инкиша-

фы сайэсиндэ совет адамларынын һэят сөвиййэсинин артмасыны вэ мэлди рифаһ һалынын хейли яхшылашмасыны тәмин эдэчэкдир.

К. М. Маленков йолдаш көстэрир ки, хазырда кэнд тэсэррүфат ишчилэринин, колхозларын, МТС-лэрин вэ совхозларын гаршысында дулығыны һэр васитэ илэ артырмагдан, кэнд тэсэррүфат биткилэринин мөһсулдарэини заманда онун мөһсулдарлығыны йүксэлтмөкдэн, экинчилийин вэ һейвандарлығын үмүми вэ сатлыг мөһсулуну артырмагдан ибарэтдир. Кэнд тэсэррүфат истеһсалынын инкишаф этдирилмэси вэ кэлэчэкдэ колхоз мүлкиййэтинин тэдричэн ичтимаи мүлкиййэтин йүксэж формасы олан үмүмхалг мүлкиййэтинэ чеврилмэси перспективи белэдири. Партиямызын Мәркэзи Комитэсинин сентябр, феврал-март вэ июн Пленумларынын кэнд тэсэррүфатыны даһа да инкишаф этдирмэк вэ йүксэлтмэк тэдбирлэри һаггында гэрарлары да бу мэгсэдин һэята кечирилмэси ишинэ хидмэт эдир.

Мәлумдур ки, өлкэмиздэ сосялист мүлкиййэтинин ики формасынын вэ буна уйгун оларак ики истеһсал бөлмэсинин—дөвлэт вэ колхоз бөлмэлэринин—мөвчуд олмасы эмтиэ истеһсалынын вэ, демэли, эмтиэ тэдавүлүнүн дэ олмасыны зэрури эдир. Колхоз мүлкиййэтинин тэдричэн үмүмхалг мүлкиййэти сөвиййэсинэ галдырылмасы эмтиэ тэдавүлүндэн тэдричэн мөһсул мүбадилэсинэ кечилмэси йолу илэ һэята кечирилэчэкдир. Анчаг, эмтиэ тэдавүлүндэн мөһсул мүбадилэсинэ яхшы тэшкил эдилмиш тичарэт васитэсилэ, өлкэдэ мал дөвриийэсини даһа да инкишаф этдирмэк йолу илэ кечмэк олар.

Совет тичарэти дэ колхоз мүлкиййэти кими сосялизм чэмиййэтинэ хидмэт эдир вэ шәһэрлэ кэнд арасында, колхоз кэнд тэсэррүфаты илэ дөвлэт сәнаеи арасында, халг күтлэлэринин ичтимаи истеһсалы илэ истеһлакы арасында бағлайычы бир һалга олуб сосялист истеһсалынын инкишафы вэ тәкмилләшмэсинэ көмөк эдир. Мәһз буна көрө дэ, сосялизм чэмиййэтиндэ тичарэт, чэмиййэт үзвлэри арасында истеһлак малларыны бөлүшдүрмэин эсас формасы кими, өлкэмизин зәһмәткешлэринин кетдикчэ артан шәхси тэлэбатыны өдөмөк мэгсэдин күдэн форма кими мөвчуддур вэ узун мүддэт белэ бир эсас форма оларак галачагдыр.

Коммунист партиясы вэ Совет һөкүмэти совет адамларынын гүввэ вэ сәйлэрини коммунизм гуручулуғу иши үчүн тэшкил эдэрэк, колхоз гурулушунун мөһкөмлэндирилмэси вэ совет тичарэтинин һэртэрэпли кенишлэндирилмэси үчүн бөйүк гайғы көстэрирлэр. Бунула да, партия вэ һөкүмэт нэзэрдэ тутур ки, колхозларын инкишаф этдирилмэси, колхоз мүлкиййэтинин мөһкөмлэндирилмэси вэ совет тичарэтинин кенишлэндирилмэси саһэсиндэ һэята кечирилэн тэдбирлэр кэлэчэкдэ колхоз мүлкиййэтинин үмүмхалг мүлкиййэти сөвиййэсинэ галдырмаг вэ эмтиэ тэдавүлүнү мөһсул мүбадилэси илэ эвэз этмэк үчүн зэрури олан шэранти яратмаг имканы верэчэкдир. Ичтимаи инкишаф ганууларынын өйрөнилмэси вэ онлардан бачарыгла истифаде эдилмэси сосялизм чэмиййэтинин коммунизмэ доғру инкишафыны даһа да сүрэтлэндирир.

Истеһсал мүнасибэтлэринин мөһсулдар гүвэлэрин характеринэ һөкмөн уйгунлуғундан ибарэт объектив игтисади ганун ялныз сосялизм чэмиййэтиндэ фэалиййэт көстэрмир. Үмүми ичтимаи вэ игтисади гануулардан бири олмаг этибарилэ бу ганун сосялизм чэмиййэтинэ гэдэр олан диқэр формасияларда да мейдана чыхыб фэалиййэт көстэрир. Бунула бэрабэр, истеһсал мүнасибэтлэринин мөһсулдар гүвэлэрин инкишаф сөвиййэсинэ тамамилэ уйгунлуғу да сосялизмдэн эвэлки чэмиййэтлэрдэ, онларын йүксэлэн хэтт үзрэ инкишафы дөврүндэ мөвчуд олмушдур. Мәһз истеһсал мүнасибэтлэри илэ мөһсулдар гүвэлэр арасындакы бу тамамилэ уйгунлуғу, көһнэ чэмиййэтин ичэрисиндэ етиш-

миш олан мәнсулдар гүвәләрин вә үмумийәтлә бүтүн ени истәһсал үсулунун чошгун инкишафы үчүн шәраит ярадыр.

Капитализмин инкишафынын биринчи дөврүндә хүсусән белә олмушдур. О заман ени капиталист истәһсал мүнәсибәтләри башлыча һәррәкәттәдиричи бир гүвә кими мәнсулдар гүвәләрин артмасына һәр-тәрәфли көмәк эдирди. И. В. Сталин көстәрир ки, буржуазиянын феодал истәһсал мүнәсибәтләрини дағыдыб арадан галдыраг әвәзинә ени, капиталист истәһсал мүнәсибәтләрини бәргәрар этдийи бир дөврдә йәни буржуа ингилабынын гәләбәсиндән сонракы дөврдә, сөзсүз, буржуа истәһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүвәләрин характеринә тамамилә уйғун кәлдийи вахтлар олмушдур. Белә олмасайды, капитализм буржуа ингилабындан сонракы дөврдә нисбәтән бөйүк сүр'әтлә инкишаф эдә билмәзди.

Анчаг, капитализм чәмийәтиндә бу тамамилә уйғунлуғ узун мүддәт давам әтмир; капиталист истәһсал үсулунун сонракы инкишафы истәһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүвәләрин артмасындан кетдикчә даһа чох кери галмасына сәбәб олур. Беләликлә, тамамилә уйғунлуғ, әлбәттә мүтләг мәнәдә баша дүшүлмәйән тамамилә уйғунлуғ позулур. Һәтта, заман кетдикчә, капиталист истәһсал мүнәсибәтләри мәнсулдар гүвәләрлә тоғгушма дәрәчәсинә кәлиб чатараг, бу мәнсулдар гүвәләрин ирәлийә доғру, йүксәлән хәтт үзрә инкишафынын һәррәкәт әтиричисиндән онларын инкишафыны ләнкидән маниәйә чеврилир. Капитализм гурулушунун антагонист зиддийәтләри дәринләшиб кәскинләшәрәк, яранмыш олан тоғгушманы һәлл эдә биләчәк сосялист ингилабыны лабүд эдир.

Капитализм чәмийәтиндә истәһсал васитәләри үзәриндә хүсуси мүлкийәтин олмасындан ирәли кәлән бу тоғгушма, әйни заманда, истәһсалын ичтимаи характер илә истәһсал эдилмиш мәнсулларын мәнимсәнилмәсини капиталист формасы арасындакы дәрин вә чидди уйғунсузлуғун нәтичәсидир. Капитализмин үмуми бөһраны дөврүндә, хүсусән онун инкишафынын икинчи, сонунчу мәрһәләсиндә, империализм дөврүндә, капитализм гурулушунун зиддийәтләри инкишаф эдиб даһа артыг дәринләшир вә кәскинләшир. Чүнки мәнсулдар гүвәләрин олдугча кениш өлчүдә инкишафтына һәлл олмуш капитализм, истәһсалын бундан сонра да йүксәлән хәтт үзрә, һәррәфли инкишаф әтирилмәси вәзифәсини өһдәсиндән кәлмәйә гадир дейилди. Капиталист хүсуси мүлкийәти вә һәмнин мүлкийәтә әсәсләнән капиталист истәһсал мүнәсибәтләри истәһсалын мүтәрәгги инкишафына, мәнсулдар гүвәләрин кениш өлчүдә артмасына йол вермәйән чидди әнкәл олмушдур.

Мүасир капитализмин максимум капиталист мәнфәәтинин әлдә эдилмәси мөгсәдини күдән әсәс иғтисади гануну истәһсал мүнәсибәтләри илә мәнсулдар гүвәләрин характер арасындакы уйғунсузлуғун кәскин сурәтдә артмасына сәбәб олур. Капиталист өлкәләриндә мәнсулдар гүвәләрин инкишаф әтмәк әвәзинә дурғунлуғ вәзийәти кечирмәси вә донуб галмасы факты да бунула изаһ олурур.

К. М. Маленков йолдаш партиянын XIX гурултайындакы һесабат мәрүзәсиндә, бир тәрәфдән, сосялист истәһсалынын чошгун инкишафыны, дикәр тәрәфдән исә, капиталист истәһсалынын дурғунлуғуну көстәрән инандырычы фактлар кәтирмишди. К. М. Маленков йолдаш иғтисади инкишаф саһәсиндә дүняда мөвчуд олан ики әсәс инкишаф хәттини—капитализм иғтисадиәтинын вә сосялизм иғтисадиәтинын инкишаф хәтләрини мүгайисә әдәрәк көстәрмишди ки, 1929-чу илдән 1951-чи илә гәдәр кечән мүддәт әрзиндә ССРИ өз инкишафында ирәлийә доғру кетдийи һалда, капиталист өлкәләри дурғунлуғ вәзийәти кечирмишләр. Һәмнин дөврдә, галиб кәлмиш сосялизм өлкәси олан ССРИ-дә сәнае истәһсалынын һәмни тәхминән 13 дәфә артарак, 1929-чу илә

нисбәтән 1266% тәшкил этдийи һалда, Америка Бирләшмиш Штатларында сәнае истәһсалы чәмиси 2 дәфә артмышдыр. Гәрби Европанын сәвийәсинә нисбәтән чох аз инкишаф әтмишди. Мәсәлән, Инкилтәрәдә 1929-чу илә нисбәтән 1951-чи илдә сәнае мәнсулу 60%, Италияда капиталист өлкәләриндә сәнае истәһсалынын бу азачыг артымы да иғтисадиәти биртәрәфли инкишафы нәтичәсиндә, онун һәрбиләшдирилмәси нәтичәсиндә әлдә эдилмишди.

Мүасир империалист буржуазия, вахтыны кечирмиш ичтимаи гайдаларын кешикчиси кими, артыг мәнсулдар гүвәләрин характеринә уйғун кәлмәйән көһнә, капиталист истәһсал мүнәсибәтләрини тәмсил эдир вә беләликлә һөкмән уйғунлуғ һағтында иғтисади ганунун һәята кечирилмәсинә күчлү мүгавимәт көстәрир. И. В. Сталин языр ки, «Истәһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүвәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт иғтисади ганун капиталист өлкәләриндә чохдан өзүнә йол ачмагдадыр. Әкәр о һәлл өзүнә йол ачмамышса вә кениш мейдана чыхмамышса, бунун сәбәби одур ки, һәмнин ганун чәмийәтин дөврү кечмәкдә олан гүвәләри тәрәфиндән чох күчлү мүгавимәтә раст кәлир»¹. Капиталист өлкәләриндә мүртәчә ичтимаи синифләрин мүгавимәтини ғырыб арадан галдырмаға, бунула да, истәһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүвәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу ганунун фәалийәт көстәрмәси үчүн кениш мейдан ачмаға гадир олан ичтимаи гүвәләзымдыр.

Капиталист өлкәләриндә, мәнсулдар гүвәләрин инкишафынын башлыча вә һәлләдичи гүвәси кими ени истәһсал мүнәсибәтләринин олмасы, һәмнин мәнсулдар гүвәләри донуб галмаға мәнкум эдир, капиталист тәсәррүфат системинин бөһраныны даһа да дәринләшдирир вә кәскинләшдирир.

Капиталист өлкәләриндә, хүсусән АБШ-да, Инкилтәрәдә, Франсада вә и. а. көһнә, истисмарчы гурулушун кешийиндә дуран вә өлүб кетмәкдә олан синифләрин чох күчлү мүгавимәтини арадан галдырмаг үчүн һәллә ичтимаи гүвә тапылмамышса, бу һеч дә капитализм гурулушунун мөһкәмлийини вә әбәдийини көстәрмир. Капиталист өлкәләриндә, бүтүн синифләр ичәрсиндә ән габагчыл, мүтәшәккил вә ингилабчы синиф олан чохмиллонлу фәһлә синфи бөйүйүр вә мөһкәмләнир, зәһмәткеш күтләләрини капитализм үзәринә гәтн һүчума һазырлаян коммунист вә фәһлә партиялары өз сыраларыны даһа сых бирләшдириләр. Һеч шүбһә эдилмәмәлиди ки, истәһсал мүнәсибәтләринин мәнсулдар гүвәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт ганунун фәалийәт көстәрмәсиндә һәяти мәнәфеи олан миллионларла зәһмәткеш күтләләри, әзилән вә истисмар эдилән күтләләр гүдрәтли бир гүвә кими истисмарчылар әлейһинә галхараг, капитализм зүлмүнү өз үзәрләриндән атачаг, йохсуллуғ, диләнчилик вә һүгүсузлуғу, зүлм вә өзбашыналығы ән мәнфур формаларда тәчәссүм әтирән империализмә әбәди сон гоячаглар.

Капитализм дүнясынын зәһмәткеш күтләләри һәллә өз сөзүнү сөйләйчәк вә һөкмән өз гүвәсини көстәрәчәкди. Онларын көзләри өнүндә сосялизм вә коммунизм чәмийәти гуран Совет Иттифагы вә халг демократиясы өлкәләри зәһмәткешләринин бөйүк вә мисилсиз тимсалы даянмышдыр.

¹ И. Сталин, ССРИ-дә сосялизм иғтисади проблемләри, Баки, Азәрнәшр, 1954, сәһ. 21.

ССРИ-дә вә халг демократиясы өлкәләриндә мәһсулдар гүввәләр дөнмәдән артыр вә чичәкләнир, антагонист зиддийәтләрини вә онун догурдуғу тоггушмаларын нә олдуғуну билмәйән ичтимаи истеһсал дурмадан, йүксәлән хәтт үзрә инкишаф эдир. Бу өлкәләрдә һөкмән уйғунлуғу гануну фәһлә синфи илә кәндлиләрин иттифагына истинад эдәрәк өзүнә йол ачмыш вә кениш мейдан алмышдыр, ичтимаи истеһсал һәртәрәfli инкишаф этмәк үчүн бу вахта гәдәр көрүнмәмиш имканлар элдә этмишдир.

Истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт ганунун фәалийәт көстәрдийи шәраитдә истеһсал чошгун сурәтдә инкишаф эдир, бу ганунун һәлә өзүнә йол ачыб кениш мейдан чыхмадығы шәраитдә исә, истеһсал антагонист зиддийәтләрин мәнкәнәсиндә, бәһранлар мәнкәнәсиндә чырпыныр.

Бизим өлкәмиз истеһсалын һәрч-мәрчлийиндән доған бәһранларын вә бунуна алағадар мәһсулдар гүввәләрин дағылмасынын нә олдуғуну билмир. Сосялизмн асас итисади гануну бүтүн чәмийәтин даим артан мадди вә мәдәни тәләбатынын максимум дәрәчәдә өдәнилмәсинин тәмин әдилмәсини нәзәрдә тутур ки, бу да йүксәк техника асасында сосялист истеһсалынын дурмадан артмасы сайәсиндә мүмкүн олур. ССРИ-нин инкишафынын бешинчи бешиллик планына көрә, 1955-чи илдә өлкәдә сәнәе истеһсалынын сәвийәси 1950-чи илә қисбәтән 70% артачағдыр. Бу исә, коммунизм гуручулуғу йолунда ирәлийә доғру атылан бөйүк бир аддымдыр.

ССРИ-дә вә халг демократиясы өлкәләриндә сосялизм вә коммунизм гуручулуғу тәчрүбәси, истисмар буховларындан азад олмуш халгларын нәйә гәдир олдуғларыны бүтүн дүня гаршысында әяни сурәтдә көстәрир. Бу тәчрүбә, гануналар кәшф эдә билән, онлар дәрк эдиб тәтбиғ этмәйи бачаран, онлардан чәмийәтин мәнәфәи үчүн истифадә эдәрәк, онлар үзәриндә һөкмранлығ этмәйи бачаран адамларын гүдрәтини вә әзәмәтини бөйүк гүввә илә нүмайиш этдирир. Бу мүддәанын ән яхшы сүбүту, сосялизмн галиб кәлдийи вә коммунизм чәмийәтинин мүнәфәгийәтлә гурулдуғу ССРИ-дә гануналардан, о чүмләдән итисади инкишаф гануналарындан бачарыгла истифадә әдилмәсидир.

Марксизм-ленинизм классикләри тәрәфиндән кәшф вә формулә әдилмиш истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғундан ибарәт олан итисади ганун, тарихи просеси дүзкүн баша дүшмәйи вә ичтимаи инкишафын кедишинә бачарыгла тәсир көстәрмәйи өйрәдир. Бу гануну билмәк, ичтимаи һәятын вә онун асасыны тәшкил эдән мадди нәмәтләр истеһсалы үсулунун сонрақы инкишаф истигамәтини әлми чәһәтдән габағчадан көрмәк вә бүтүн ичтимаи истеһсалын дурмадан артмасыны тәмин этмәк үчүн вахтында зәрури тәдбирләри һәята кечирмәйә имкан верир. Истеһсал мүнәсибәтләринин мәһсулдар гүввәләрин характеринә һөкмән уйғунлуғу гануну коммунист вә фәһлә партияларынын, миллионларла зәһмәткешләрин, әзилән вә истисмар олунан күтләләрин әмәли фәалийәтиндә онларын мүбаризә вә шанлы гәләбәләр йолуну ишыгландыран сөнмәз маяк ролуну ойнайыр.

А. С. Шакир-заде

О законе обязательного соответствия производственных отношений характеру производительных сил

РЕЗЮМЕ

Основоположники диалектического и исторического материализма К. Маркс и Ф. Энгельс открыли и дали характеристику основной сущности закона обязательного соответствия производственных отношений характеру, уровню развития производительных сил.

Положения Маркса и Энгельса об общественном производстве, о единстве и соответствии его двух неразрывных сторон получили в дальнейшем свое творческое развитие в трудах В. И. Ленина и И. В. Сталина.

Закон обязательного соответствия производственных отношений характеру производительных сил является общим экономическим законом, он проявляется и действует во всех общественно-экономических формациях, включая и социалистическую.

Неразрывная связь и единство производительных сил и производственных отношений не свидетельствуют об их тождественности или о том, что одна из этих двух сторон способа производства может якобы поглощаться другой его стороной и превращаться в ее составную часть.

Марксизм учит, что производственные отношения, хотя и определяются производительными силами, зависят от них как от наиболее подвижного и революционного элемента производства, однако они не являются пассивными. Производственные отношения в свою очередь активно влияют на производительные силы, способствуя или же препятствуя их дальнейшему развитию.

Производственные отношения не могут долгое время отставать от роста производительных сил, находиться с ними в противоречии, ибо производительные силы могут развиваться в полной мере только тогда, когда производственные отношения соответствуют характеру производительных сил и тем самым дают широкий простор их развитию. В противном случае нарушается единство производительных сил и производственных отношений в системе общественного производства, наступает кризис производства, разрушение производительных сил.

Объективная закономерность развития общественного производства порождает отставание производственных отношений от роста производительных сил. Это отставание в антагонистических формациях увеличивает несоответствие между ними, углубляет его и приводит к конфликтам, разрешаемым насильственным путем, в ходе социальных революций. Так было в феодальных и буржуазных революциях. Так было и в ходе Великой Октябрьской социалистической революции.

Трудящиеся массы нашей страны, сплотившись вокруг рабочего класса, под руководством Коммунистической партии, используя в своих интересах объективно существующий экономический закон обязательного соответствия, создали новые производственные отношения и тем самым открыли широкий простор мощному росту производительных сил.

Роль новых производственных отношений как главного двигателя производительных сил в их поступательном развитии наглядно видна на примере социалистического производства.

Глава Советского правительства Г. М. Маленков в своей речи на V сессии Верховного Совета СССР в августе 1953 г. привел убедительные данные, свидетельствующие о непрерывном поступательном разви-

тии всех отраслей народного хозяйства СССР. Очередные важнейшие задачи, поставленные перед Советским народом решениями сентябрьского (1953 г.), февральско-мартовского (1954 г.) и июльского (1954 г.) Пленумов ЦК КПСС, направленные на дальнейший мощный подъем сельского хозяйства и всех отраслей социалистической экономики, также успешно претворяются в жизнь.

Производительные силы СССР и стран народной демократии неуклонно растут и процветают, общественное производство, чуждое антагонистических противоречий и порождаемых ими конфликтов, непрерывно и поступательно развивается.

Знание и умелое использование законов общественного развития ускоряет продвижение нашей страны по пути к коммунизму.

ЭЗИЗ МИР ЭҢМЭДОВ

ҮЗЕЙИР ҺАЧЫБЭЙОВ ВӘ МҮСЛҮМ МАГОМАЕВИН ТЭЛЭБЭЛИК ИЛЛЭРИНӘ ДАИР ЕНИ СЭНЭДЛЭР

Ялныз Азәрбайҗан мусиги тарихинин дейил, үмумийәтлә мүасир мәдәнийәтимизин көркәмли сималары олан Үзейир Һачыбәйов вә Мүслүм Магомаевин кәнчлик илләри, онларын ичтимаи-ярадычылыг фәалийәтинә башладыглары дөвр индийәдәк чох аз тәдгиг олуи мушдур. Һәр ики сәнәткар һаггында әлдә олан русча вә азәрбайҗанча мәнбә-ләрдә, элми-күтләви китабча вә мәгаләләрдә һәмин мөвзуа даир верилән мә'лумат әсасән айры-айры гейдләрдән ибарәтдир. Бу чүр гейд-ләр исә, әлбәттә, Ү. Һачыбәйов вә М. Магомаевин һәят вә ярадычы-лыг йолуну әтрафлы, инкишафда өйрәнмәк үчүн кифайәт дейилдир.

Х. Агаева, В. Виноградов, Г. Гасымов вә С. Корев кими тәдгигатчы-лар Азәрбайҗан мәдәнийәтинин бу ики симасыны охучуя мәнбә-бәтлә танытмаға мүвәффәг олмушлар. Онлар өз тәдгигатлары илә ени фактлар мейдана чыхармыш, бу сәнәткарларын шәхсийәти, һә-яты, ярадычылыгы, дүнякөрүшү вә хүсусилә композиторлуг фәалий-йәти һаггында бир чох дүзкүн элми нәтичәләрә кәлмишләр. Элми әдәбийятда Ү. Һачыбәйов вә М. Магомаев мүасир Азәрбайҗан мусиги сәнәтинин бөйүк ярадычылары кими тәгдим әдилмәкдән башга, онла-рын совет дөврүндәки кениш ичтимаи-мәдәни хидмәти һаггында да мә'лумат верилдир. Лакин һәмин мүәллифләр лазыми материалын, хү-сусилә архив сәнәдләринин әлдә олмамасы үзүндән Ү. Һачыбәйов вә М. Магомаевин һәятында әһәмийәтли олан тәһсил илләри вә бу ики мәктәб йолдашынын әдәбийят вә инчәсәнәт аләминә гәдәм басдыгы дөвр һаггында конкрет фактларә әсасланан мә'лумат верә билмәмиш-ләр.

Кечән илин әввәлләриндә Тбилисидә элми әзамийәдә олдуғумуз заман биз Азәрбайҗанын бир чох көркәмли адамларынын тәһсил ал-мыш олдуғу Гори мүәллимләр семинариясынын архиви илә мараглан-дыг. Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейиндә чох сәлигәли һалда сахланан архив материаллары бизи һәм семинариянын бир тәһсил очагы оларәг үмуми мәнзәрәси илә, һәм дә бурада Гафгазын башга ерләри кими, Азәрбайҗан үчүн дә габагчыл зиялы кадрлар һазырлан-масына даир сәнәдләрлә таныш әтди.

Ғалын говлуг вә дәфтәрләри вәрәгләдикдә Чәлил Мәммәдгулуза-дә, Мәһмудбәй Маһмудбәйов, Сүлейман Сани Ахундов, Нәриман Нә-риманов, Үзейир Һачыбәйов, Мүслүм Магомаев, А. Сүбһанвердиханов (Диванбәйоглу), Рәшидбәй Әфәндиев кими бир сыра мүтәрәгги язы-чы, алим, ичтимаи хадим вә мүәллимин вахтилә Горидә нечә охуду-лары, нечә тәлим вә тәрбийә алдыглары һаггында мараглы материал-

лара тасадүф әдирик. Бурада һәмнин адамларын шәхси иш говлуглары, семинария кирмәк үчүн яздыглары әризәләрин автографы, йохлама имтаһаны үчүн язы ишләри, Педагожи шуранын протоколлары, синиф журналлары, мүхтәлиф дәрс чәдвәлләри, рапортлар, язылы мә'рузәләр вә башга характерли сәнәдләр вардыр.

Мөвзуумузла әләгәдар олдуғуну нәзәрә алараг, бурада семинариянын Ү. Гачыбәйов вә М. Магомаевдән әввәл вә онларын тәләбәлик илләриндәки вәзийәти һаггында мүхтәсәр мә'лумат вермәйи лазым билirik.

* *

Чар һөкүмәтинин маариф сәһәсиндәки мүртәчә сиясәтинә бахмаяраг, Гафгазда яшаян габагчыл педагожи хадимләр 1876-чы илдә Гори шәһәриндә бир семинария ачдылар. „Загафгазия мүәллимләр семинариясы“ ады илә тә'сис әдилән бу мәктәбин фәалийәтә башладыгы илк үч илдә бүтүн тәдрис вә тә'лим-тәрбийә ишләри рус дилиндә апарылырды. Тәләбәләр ичәрсиндә Гафгазын мүхтәлиф ерләриндән кәлмиш рус, күрчү, әрмәни, ләзки, чәркәз, удин вә башга миллийәтдән олан ушаглар вар иди. Буларын чоху варлы вә руһани балалары иди. 1879-чу илдә бурада азәрбайчанлы ушаглар үчүн әсас вә һазырлыг синифләри олан, чар һаким даирәләринин ифадәсилә „Татар шө'бәси“ адланан ени бир шө'бә дә ачылды. Бу тәсадүфи бир һадисә дейилди.

Һәмнин шө'бәнин ачылмасынын хүсуси бир тарихчәси вардыр.

Азәрбайчан ССР Республика әлязмалары фондуида сахланан бир сәнәдә кәрә, Гори семинариясындагы бу Азәрбайчан шө'бәси бөйүк язычы вә мүтәфәккиримиз М. Ф. Ахундовун тәшәббүсү илә тә'сис әдилмишдир. Танымыш маарифпәрвәрләрдән Рәшидбәй Әфәндиевин автографы олан бу сәнәд „Загафгазия семинариясынын түрк шө'бәси инспектору Алексей Осипович Чернявски һаггында мүхтәсәр тарихи мә'лумат“дан¹ ибарәтдир. Бурада дейилдийинә кәрә, Азәрбайчан шө'бәсинин лайиһәси М. Ф. Ахундов тәрәфиндән тәртиб әдиләрәк тәсдигә верилмишдир.

Һәмнин әлязмасында гейд олунур ки, Гафгаз чанишини, М. Ф. Ахундовун язылы мә'рузәси вә лайиһәси илә таныш олдугдан сонра ашагыдакы мәзунда бир сәрәнчәм вермишдир: „Тәчрүбә мәгсәдилә Загафгазия мүәллимләр семинариясы янында өлкәнин түрк әһәлиси үчүн үч иллийә мүстәгил „Татар шө'бәси“ ачылсын. Әкәр тәчрүбә мәгсәдә уйғун оларса, о заман үч илдән сонра бу шө'бә түркләр үчүн мүстәгил семинария чеврилсин вә о, Горидән Азәрбайчанын мәркәзинә көчүрүлсүн“ (сәрәнчәмын әсли русчадыр).

Һәләлик бу мәсәләни һәлл олунмуш һесаб әтмәсәк дә, М. Ф. Ахундов кими фәал, йорулмаз бир ичтиман хадимин белә бир мүнүм тәшәббүс кәстәрә биләчәйи шүбһә доғурмур. Бизә мә'лум олдуғуна кәрә, Азәрбайчан маарифи тарихинә даир әдәбийәтдә бу мәсәләдән ялынз педагожи әмләр намизәди М. Мейдизадәнин диссертасиясында бәһс әдилмишдир².

* *

Семинария үмуми гиймәт вермәк истәйән адам бурадакы тә'лим-тәрбийә ишинин гурулушунда, тәдрис методларында, мүәллим һей'әтинин тәркибиндә вә башга чәһәтләрдә айдын нәзәрә чарпан бир зид-

¹ Ба х: Республика әлязмалары фонду, Р. Әфәндиевин архиви, инвентар № 1913.
² М. Мейдизадә. Азәрбайчан мәктәбләриндә ана дилиндә тәдрисни ичкишаф тарихи. Педагожи әмләр намизәди алимлик дәрәчәси алмаг үчүн тәгдим әдләмиш диссертасия, сәһ. 12 (русча).

дийәт, икилик кәрәчәкдир. Мүдирийәтин, мүфәттиш вә мүәллимләр синифи мәнсубийәт вә дүнякөрүшү әтибарилә чох мүхтәлиф зүмрәләрә бөлүмәси бу ишдә һәләдичи сәбәбләрдән иди. Башга сөзлә, семинарияда мүтәрәгги рус, күрчү, әрмәни вә азәрбайчанлы педагогларла янашы, чаризмә нөкәрчилик әдән гарақуруһчу мүәллимкә, белә бир һал әмәли ишдә өз тә'сирини кәстәрмәйә билмәзди. Тәдрис програмындакы зиддийәт буна яхшы мисал ола биләр. Мәсәлән, азәрбайчанлы ушаглар һесаб, чография, тәбийәт, әдәбийәт дәрсләри-фаны кими дини-мөвһумат да өйрәнирдиләр.

Белә бир факты да гейд әтмәк лазымдыр ки, чар Маариф Назирли-йинин „сәхавәтилә“ семинарияда сүнни вә шиә ушагларла айры-айры руһаниләр дәрс дейирдиләр.

Маариф Назирлинин кәстәришилә семинарияда ингилаби әһвал-руһийәнин яйылмасынын гаршысыны алмаг үчүн мүхтәлиф мәһдудлашдырычы тәдбирләр көрүлүрдү. Тәләбәләр үчүн ганун һөкүмдә олан әдәб вә итизам гайдаларынын 46-чы параграфында дейилirdи: „Дәрсләрдән сонракы асудә вахтларында тәләбәләр семинария китабханасындан верилән китаблары охумагла вә мүдирийәтин ичәзә вердийи оюнларла, ичәсәнәт нөвләрилә, пешәләрлә вә бағчылыг ишләрилә мәшгул олмалыдырлар. Олар мүрәббиләрин нәзарәти алтында кәзинтийә чыха биләр, һабелә Педагожи советин ичәзәсилә әвдә театр тамашасы верә биләрләр“¹.

Бундан башга, тәләбәләри даима нәзарәт алтында сахламаг, онлары „зәрәри тә'сирләрдән“ горумаг, „сияси чәһәтдән әтибарсыз адамларла“ әләгәдән мәһрум әтмәк кими кизли кәстәришләр дә алынмышды. 1884-чу илдә, рәсми сурәтдә алынмыш „али кәстәришә“ әсасән, „Отечественные записки“ вә „Современник“ кими ингилаби-демократик журналлары, һәмчинин Кертсенин „Кимдир мүгәссир?“, Чернышевскинин „Романын сүгутуну сәбәбләри“ вә башга китаблары охумаг тәләбәләрә гадаған олунмушду; бу китаб вә журналларын сайы 126 иди.

Лакин архив сәнәдләри кәстәрир ки, XIX әсрин ахыры, XX әсрин әввәлләринә доғру бу ганун-гайдалар өз гүввәсини әһәмийәтли дәрәчәдә итирмиш вә о замандан әтибарән, бүтүн мәһдудлашдырма, нәзарәт вә тәзийгә бахмаяраг, тәләбәләр арасында ингилаби идеялар кет-кедә гүввәтләнишдир.

* *

Юхарыда гейд әдилән мәһфи чәһәтләрилә бәрәбәр, Гори семинариясынын Загафгазия халглары үчүн бир чох габагчыл зиялы кадрлары етишдирмәси мүнүм ишдир.

Башга миллийәтә мәнсуб семинаристләрә чийин-чийинә бөйүән азәрбайчанлы ушагларын тәһсил вә тәрбийәсиндә тәгдирәлайиг чәһәтләр аз дейилди. Бурада, һәр шейдән әввәл, Н. Ломоури, С. Вәлибәйов, А. О. Чернявски, Р. Әфәндиев кими бир чох мүәллим вә мүфәттишләрин кәнчләри демократик идеяларла тәрбийә әтмәк сәһәсиндәки хидмәтиндән данышмаг лазымдыр. Булар зәһмәткеш халга яхын олан, халгын маарифләнемәси йолунда һәр чүр әзийәтә гатлашан фәдакар адамлар идиләр. Н. Ломоури (1852—1915) XIX әср күрчү маарифинин көркәмли нүмайәндәләриндән бири, демократик көрүшлү

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуг № 220.

ичтимаи хадим олмагдан башга, эйни заманда, исте'дадлы бир насир иди.

Шамаыхда догулуб орада да тәһсил алан, бир мүддәт Агсуда иш-лэйи, сонралар исә Азәрбайчанын шәһәр вә кәндләрини кәзәрәк семинария үчүн тәләбә йыган Чернявски Азәрбайчан маарифини тәрәггиси йолунда хейли иш көрмүш рус зиялыларындан бири иди. О, Азәрбайчан дилиндә яхшы данышыр вә язырды. 1883-чү илдә бөйүк рус педагогу Ушинскини тә'сири алтында Чернявскини языб чап этдирдийи „Вәтән дили“ дәрслийи узун заман мәктәбләримиздә гиймәтли бир тәдрис вәсаити олмушдур. Чернявски семинарияда он илдән артыг мүфәттиш вәзифәсиндә чалышмышдыр.

Бу зиялылар сырасында Р. Әфәндиев дә бөйүк һөрмәтә малик иди. О, семинарияны битирмиш вә сонра орада мүәллимлиә башламышды. Р. Әфәндиев дә Ушинскини йолу илә кедән педагоглардан иди; 1889-чу илдә чап этдирдийи „Ушаг бағчасы“ адлы дәрслийини бөйүк педагогун „сәсли методу“ (звуковой метод) әсасында тәртиб этмишди. О, эйни заманда, Крылов вә Толстоюн әсәрләриндән бир нечәсини азәрбайчанчә чевирмишди.

Ады чәкилән вә чәкилмәйән мүтәрәгги көрүшлү мүәллимләр семинариядакы режимин ағырлығына дөзәрәк, өз педагожи тәчрүбәләриндә рус педагогикасынын наилийәтләринә әсасланырдылар. Семинаристләр әлдә этдикләри файдалы биликләр үчүн бу мүәллимләре миннәтдар идиләр. Ү. һачыбәйов вә М. Магомаев тәһсили битирдикдән сонра кечмиш мүдир вә мүәллимләринә яздылары мәктубда онларын сәмими гайгыкешлийи үчүн өз тәшәккүрләрини билдирмишдиләр.

Архив сәнәдләриндән, хүсусилә синиф журналларындакы гейдләрдән айдын олур ки, азәрбайчанлы ушаглар беш иллик тәһсил мүддәтиндә габагчыл педагожи нәзәрийә вә методикая даир яхшы билик алыр, классик әдәбийяты өйрәнмишләр. Семинария янындакы ибтидан мәктәбдә Ушинскини „Ана дили“ („Родная речь“) дәрслийи эн чох истифадә әдилән китаблардан олмушдур.

Семинариядә ики дүнякөрүшүнү, ики әлмин бир-бирилә нечә мүбаризә апардығыны, нечә ярышдығыны Ч. Мәммәдгулузадәнин сатирик бир дил илә язымыш олдугу ашагыдакы сөзләрдә дә көрмәк олур: „... Дарүлмүәллимини христианлар шә'бәсиндә әлаһиддә бир ибадәт эви вар иди. О ки, галды бизим түрк шә'бәмизә, доғрудур, бурада мүәййән бир мәсчид йох иди; анчаг әлми-илаһи дәрсләринин мүәллимләри бизләр үчүн бир ваиз идиләр вә Мәһәмәдин дининдә бизи мөһкәм сахламаг йолунда һеч бир шей әсиркәмирдиләр. Бизим ахирәтимизи тә'мин этмәкдә бир гүсур көрмүрдүк. Та о ерә кими ки, мәһәрәмликдә, тәгрибән һәштад бешинчи-алтынчы илдә дарүлмүәллимини гәрардады илә Тифлиسدән бир мәрсийәхан кәтирмишдиләр ки, бизләр үчүн мәрсийә охусун, аглаяг... Нә гәдәр Нахчыванын мүгәддәс мүһити вә дарүлмүәллимини әммамәли мүдәррисләри бизи аллаһын йолунда сахлайырдылар, о гәдәр дә охумагда олдуғумуз чография вә тарихи-тәбии дәрсләри өз ишини көрмәкдә иди. Дәрсин бириндә дүнянын алты күндә худавәнди-әләмин тәрәфиндән хәлг олундуғуну вә халгын чүмә күнү динчә галдығыны охуянда, дәрсин о бирисиндә тарихи-тәбии мүәллимини бәянаты өз мә'насы илә динмәз-сөйләмәз аллаһын варлығыны да шүбһә алтында бурахырды, Адәм бабамызын беһиштилә Нуһун туфаныны билмәррә инкар әдирди“¹.

¹ Ч. Мәммәдгулузадә, Сечимиш әсәрләри, I чилд, Бакы, Азәрнәшр, 1951, сәһ. 472.

Бурада дейилдийи кими, ени руһда, ени мәзмунда тәдрис әдилән чография вә тәбийят фәндләри руһани мүәллимләрини тәблиг этдикләри дини дүнякөрүшүнә галиб кәлирди. Сонралар, мәсәлән, Ч. Мәммәдгулузадә кими мүтәфәккирләри өз әсәрләриндә тез-тез рус алимләрини: Ушински, Писарев, Ломоносов вә башгаларыны яд әтмәсинин бир көкү дә бурадан кәлир.

Бәдни әдәбийят вә дил тәдриси саһәсиндә дә мараглы чәһәтләр чох иди. Синиф журналларындан, Крылов тәмсилләринин хүсусилә тез-тез кечилдийи көрүнмәкдәдир; Фүзулини шеирләринин кечилмәси дә олдуғча әһәмийәтлидир. Ү. Һачыбәйовун өз илк операсыны яздығы заман Фүзулини лирикасындан кениш истифадә әтмәси илә бу факт арасында мөһкәм бир әлағә олдуғуну баша дүшмәк чәтин дейилдир.

Семинариянын китабханасында рус вә Гәрби Авропа классикләринин чохлу әсәрләри вар имиш. Ү. Һачыбәйовун әдәби ярадычылыға башламасында Ч. Мәммәдгулузадә, Сүлейман Сани, Н. Нәриманов вә башгаларынын һәлә кәшч икән биткин бәдни әсәрләр яратмаг игтидарына малик олмасында, сөз йох ки, семинариядакы әдәбийят мүәллимләринин, әдәби мүһитин дә мүәййән ролу олмушдур. Онлар бөйүк рус халгынын дилини камил сурәтдә бурада өйрәнмиш, классик рус әдәбийяты илә илк дәфә бурада әсаслы сурәтдә таныш олмушдулар.

* * *

Мусиги дәрсләри, чалмағы өйрәнмәк, театр тамашалары вермәк, хорда охумаг, рәгс әтмәк, һабелә бағбанлыг, дүлкәрлик вә саир пешәләрә йийәләнмәк дә семинаристләрин һәятында мараглы чәһәтләрдән иди. Бурада мусиги дәрсләринә хүсуси фикир верилир, програм үзрә „Светское пение“ вә „Церковное пение“ ады илә айрыча дәрсләр кечилирди. Бу дәрсләри хор мүәллими Семйон Павлович Гогличидзә апарырды. Капелмейстер Михаил Леонт'евич Пеккер тәләбәләрдән тәшкил олунмуш симли чалғы әләтләри оркестринә вә нәфәсли чалғы әләтләри оркестринә рәһбәрлик әдирди. Тәләбәләр синифдән кәнарда да мусигийә бөйүк мараг көстәриб, асудә вахтларында чалмағы өйрәнмәйә чалышырдылар. Скрипка чалмағы өйрәнән азәрбайчанлы ушаглары 1893-чү илдә язылмыш бир сняһысында 33 нәфәрин адынын олмасы бу мейлин нә гәдәр күчлү олдуғуну бир даһа сүбут әдир¹.

Шүбһәсиз, бу чүр фактлар Азәрбайчанда профессионал мусиги кадрларынын етишмәси тарихини өйрәнмәк нөгтейи-нәзәриндән гиймәтлидир.

Башга бир сәнәддә 1885-чи илдә семинариядә һансы мусиги әләтләри олдуғу вә бунарын мигдары көстәриди: скрипка—7 әдәд, фисгармон—1 әдәд, флейта—1 әдәд, виолончел—2 әдәд, контрабас—1 әдәд, алт—1 әдәд, корнет а пистон—1 әдәд².

Ү. Һачыбәйов вә М. Магомаевин тәләбәлик йолдашы Ә. Терегуловун вә мусигишүнасларын яздыларына көрә, семинариядә Ү. Һачыбәйов скрипка, виолончел вә баригонда, М. Магомаев исә кларнет чалмағы өйрәнмишдир. Мәнбәләрдә һәр ики сәнәткәрын нот системи, гаммалар вә тошларла, һәмчинин классик рус вә Гәрби Авропа композиторларынын әсәрләрилә мәнз бу замандан таныш олмаға башладылары гейд олунур. Ә. Терегулов языр ки, мусиги һәвәскәры олан тәләбәләр яһәз семинариядакы мәшғәләләрлә кифәйәтләнмәйиб, ис-

¹ Бах: Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейини архиви, говлуғ № 230, сәһ. 18.

² Бах: Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейини архиви, говлуғ № 226, сәһ. 47—48.

тираһат күнлери вә тә'тил заманларында Тифлисә кедәрәк, орада верилән опера тамашаларына бахармышлар. Вердинин „Травиата“ операсында артистка Гашинскаянын Травиата ролуну мәнәрәтлә ифа этмәси кәнч мусиги һәмәскарларыны һейран этмишди. Мазас вә Данклын дуэтләри, Глинканын „Руслан вә Лүдмила“, Мейерберин „Гугенотлар“ операсындан ариялар да тәләбәләр тәрәфиндән чох севиләрди.

Архив сәнәдләриндә семинария тәдрис мәшғәләләриндә истифаде олуан әни вәсаитин сияһысы сахланылмышдыр. 1885-чи илә анд олан сияһылардан бириндә ашағыдакы шейләрин адларына раст кәлирик: ики глобус, фребел оюндары гутусу, дүнянын бүтүн гитәләринин хәритәси, Чернявскинин рәнкләр чәдвәли, мүгәддәс тарихә анд шәкилләр, Фәләстинин хәритәси вә башгалары. Сияһыда метеороложистансиянын да ады вардыр.

Беләликлә, бу мүхтәсәр гейдләр Загафазия мүәллимләр семинариясында ағыр тә'лим-тәрбийә үсулу, мүртәче дини-схолостик чәһәтләрлә бирликдә мүсбәт, мүтәрәгги чәһәтләриндә олдуғуну көстәрир. Бурада охуян ағыллы, демократик көрүшлү кәнчләри чәлб эдән, чүрбәчүр әзийәтләрә дөзмәйә вадар эдән мәнз семинариянын мүсбәт-чәһәтләри иди.

Ашағыда, Ү. һачыбәйовдан данышанда көрәчәйик ки, һәммин кәнчләр арасында бу вә я башга дини аини ичра этмәкдән боюн гачырмаг, сыхычы гайдалардан кәнара чыхмаг кими һаллар да олурду. Лакин онлар чәтинликләрә ялныз бу зиддийәтли тәһсил очагынын яхшы чәһәтләринә көрә дөзүрдүләр. Әкс тәгдирдә 10—15 яшлы ушаглар беш ил доғма юрддан, ата-анадан айры дүшүб, охумаг үчүн гүрбәтә кетмәйә разы олмаздылар. Ч. Мәмәдгулузадәнин семинария кирәндән сонра, өзүндән кичик олан ики гардашынын да бурая гәбул әдилмәси һаггында әризә вермәсини бундан башга һеч бир шейлә изаһ этмәк олмаз.

Ү. һачыбәйов вә М. Магомаевин беш иллик тәһсил мүддәтиндә нә гәдәр мараглы, мәнәлы бир инкишаф йолу кечдийини сәнәдләр әсасында көздән кечирәк.

* * *

Үзейир һачыбәйова анд шәхси ишләр говлуғунда бөйүк сәнәткарын ушаглыг вә кәнчлик илләриндәки шәхсийәти, мәшғәләләри, нечә охудуғу, инчәсэнәтин һансы нөвләрилә марагландығы, хүсусилә мусиги илә нә замандан чидди мәшғул олмаға башладығы вә саир бир чох мәсәләләрә даир материаллар сахланылмагдыр. Бу материаллар чох чәһәтли ярадычылыг исте'дадына малик олан Ү. һачыбәйовун тәкчә тәләбәлик илләрини ишыгландырмаг нөгтейи-нәзәриндән дейил, һәмчинин онун исте'дад вә дүнякөрүшүнүн нечә, нә замандан инкишаф этдийини тарихи ардычылыгга өйрәнмәк нөгтейи-нәзәриндән дә әһәмийәтлидир. Һәммин материаллар булардыр: семинария гәбул олунамаг үчүн директорун адына язылмыш әризә, имтаһан язы ишләри, әхлаг вәрәгәси (синиф рәһбәринин һәр тәдрис илинин ахырында вердийи хасийәтнамәләр) вә семинарияны гуртармаг һаггында шәһадәтнамә. Ашағыда, илк дәфә олараг, бу материалларын мәтнини вә онлар һаггында гысача изаһат веририк.

Ү. һачыбәйов 1899-чу илин язында Шушада рус-татар мәктәбини битирдикдән сонра, һәммин ил августун 23-дә семинария директорунун адына русча ашағыдакы мәзмунда бир әризә язмышдыр:

„Иззәтли чәнаб—Загафазия мүәллимләр семинариясынын директоруна.

Рус-татар мәктәбини гуртармыш олан (Шушада) Үзейир һачыбәйовдан.

Мән, рус-татар мәктәбини гуртармыш олан Үзейир һачыбәйов, тәһсилими давам этдирмәйи арзулайырам; она көрә дә мәнни гәбул имтаһанына бурахманызы вә чәнабынызын идарә этдийи семинариянын биллийимә мүвафиг синфинә гәбул этмәнизи Сиз чәнабдан ачизанә хаһиш әдирәм.

Әризә илә бирликдә тәгдим әдирәм: 1) доғулуш һаггында шәһадәтнамә, 2) чичәк ийнәси вурдурмаг вә сағлам бәдән һаггында шәһадәтнамә, 3) мәншә һаггында шәһадәтнамә вә 4) мәктәби мүвәффәгийәтлә гуртармаг вә ә'ла әхлаг һаггында шәһадәтнамә.

Үзейир һачыбәйов, Тифлис губерниясынын Гори шәһәри, 23 август 1899-чу ил¹.

Бурада диггәти ән чох чәлб эдән чәһәт кичик Үзейирин ибтидан мәктәби, рус-татар мәктәбини мүвәффәгийәтлә вә ә'ла әхлагла гуртармасы һаггында мә'луматдыр.

Әризә гәбул олунур. 1899-чу илин сентябр айындан Үзейир һачыбәйов биринчи синифдә охумаға башлайыр. Синиф рәһбәринин она 1899—1900-чү тәдрис или үчүн вердийи гыса хасийәтнамәдә охуруг: „Габилдир, йолдашларындан даһа ачыг үрәклидир; шәкил чәкмәйи вә китаб охумағы сефир, көнүллү олараг татар дилиндән рус дилинә вә әксинә мәгаләләр [?] тәрчүмә әдир, хасийәтчә шәндир, айыгдыр. Ил бою әхлагы 5.

Синиф рәһбәри (имза)².

14—15 яшлы Үзейирә верилмиш бу илк хасийәтнамә о заманлар онун малик олдуғу нәчиб сифәтләр вә мейлләр һаггында тәсәввүр верир. Бурадан көрүндүйү кими, кәләчәйин бөйүк сәнәткары Ү. һачыбәйовун әдәбийәт вә инчәсэнәтә, хүсусилә мүталиә вә тәрчүмәйә марағы һәлә семинария тәһсилинин биринчи илиндән инкишафа башламышдыр. О һәм русчадан азәрбайчанчая, һәм дә азәрбайчанчадан русчая тәрчүмәләр әдирмиш. Хасийәтнамәдәки „мәгаләләр“ сөзүнә кәлдикдә, бу сөз Үзейирин о заман һәлә һәчмчә кичик әдәби әсәрләри тәрчүмә этдийини күман этмәйә һагг верир. Бу, кәләчәкдә Гоголун „Шинел“ини тәрчүмә этмәк ишинә һазырлыгдыр.

Бундан сонра, әхлаг вәрәгәсиндә бири 1900-чү ил декабрын 3-дә, дикәри декабрын 8-дә язылмыш ики гейд кәлир. Бу гейдләр 1900—1901-чи тәдрис или үчүн хасийәтнамәни әвәз әдир.

Биринчи гейд бу мәзмундадыр: „3 декабр, 1900-чү илдә юхары һазырлыг синфинин шакирди Үзейир һачыбәйов татар дилиндә данышмышдыр. Мүфәттишин төһмәти“³.

Икинчи гейд: „8 декабр, Үзейир һачыбәйов нөвбәтчи олдуғу заман дуаны өзү охумайыб, йолдашындан хаһиш этмишдир ки, о охусун. Мүфәттишдән төһмәт алмыш вә үзүмүзә кәлән базар күнү мә'зунийәтә чыхмагдан мәһрум әдилмишдир. Хасийәтнамә олдуғу кими галыр. Юхары һазырлыг синфинин мүәлими (имза)⁴.

Биринчи гейд чаризмин милли мәдәнийәтләрин инкишафыны ләнкитмә вә зорла руслашдырма сиясәти еридәрәк учгарларда ана дилини сыхышдырдығыны көстәрән фактлардан биридир. Гори семинариясында мүхтәлиф миллийәтдән олан тәләбәләрин өз араларында ана дилиндә данышмалары чидди гадаған әдилмишди. Һәтта иш о ерә чатмышды ки, дәрәсдән кәнар ана дилиндә данышан тәләбәләрин әхлагдан гиймәти бир балл азалдылырды!..

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ № 1422, сәһ. 1.

² Енә орада, сәһ. 5.

³ Енә орада.

⁴ Енә орада.

Ү. Һачыбәйовун, бәлкә дә, һятында илк дәфә оларак мүфәттишдән төһмәт алмасынын ачыначагы тарихи беләдир.

Икинчи гейд Һачыбәйовун кичик яшларындан мөвһумата, дини айинләрә нифрәт этдийини тәсдиг әдир. 1899—1900-чү илләрин хасийәтнамәсиндә мүәллимнини ону „айыг“ ушаглардан һесаб әтмәси бу нөгтейн-һәзәрдән дә әһәмийәтлидир. Мәһз бунун нәтичәси иди ки, кәнч Үзейир семинаристләрин, бир гайда оларак, һәр күн биринчи дәрәсә башлаянда охудуглары дуаны охумаг истәмәмиш вә „йолдашындан хаһиш әтмишдир ки, о охусун“¹.

Икинчи төһмәтин дә тарихи беләдир.

1901—1902-чи тәдрис илинә аид хасийәтнамә композитор Үзейир Һачыбәйовун мусиги саһәсиндәки илк аддымларыны әкс әтдирән бир сәнәд кими чох гиймәтлидир. Лакин бу тәдрис или дә онун һятына бир нечә фәрәһсиз һадисә кәтирмишдир. „Октябрын 1-дә Үзейир Һачыбәйов мусиги дәрсиндән чыхыб кетмиш, сонра исә дәрәсән кетмәси һаггында мусиги мүәллими илә саймазяна данышмышдыр. Синиф рәһбәриндән төһмәт алмыш вә она чидди чәза һаггында хәбәрдарлыг әдилмишдир“².

Бир аз сонра: „8 январ 1902-чи илдә Үзейир Һачыбәйов Милад күнү тәтилиндән кеч гайыдараг деди ки, миник тапмамышдыр. Чәнаб мүфәттишин төһмәти“³.

Бу сөзләрдән Ү. Һачыбәйовун характеринин сүрәтлә мүрәккәбләшмәкдә вә чиддиләшмәкдә олдуғу һисс әдилир. Кечән-ил, бүтүн тәләбәләр үчүн ганун олан дуаны охумаг кими „мүһүм“ бир ишдән боюн гачыран Ү. Һачыбәйов инди өз мүәллиминдән, әһтимал ки, онун кечдийн дәрәсән наразылыг әләмәти оларак синфи тәрк әдир; һәм дә, чох мараглыдыр ки, о, мусиги дәрсиндән чыхыб кедир.

Әлбәттә, бүтүн бунлара эәкалы кәнчин һятында, давранышында өзүнү көстәрән тәсадүфи һаллар кими бахылмамалыдыр. Бунларын көкүнү ахтармаға чалышаг.

1901—1902-чи илләр үчүн верилән үмуми хасийәтнамә бу мәсәләни хейли ишыгландырыр: „Дейиләнләрә (1901—1902-чи илләрә аид юхарыда көстәрилән ики гейд нәзәрдә тутулур—Ә. М.) әләвә әтмәк олар ки, Ү. Һачыбәйовун татар китабларыны тәрчүмәйә һәвәси олдугча артмыш вә һәтта әсәрләрә нәзирә язмаг дәрәчәсинә гәдәр инкишаф әтмишдир: синифдә „татар шаири“ ады илә мәшһурдур. Бу тәрчүмәләр вә әсәр язмага онун фәнни мәшғәләләрдә мүвәффәгийәт әлдә әтмәсинә мане олмушдур. Бөйүдүкчә Һачыбәйовдакы шухлуғ йох олуб, чиддийәтлә әвәз әдилмишдир. Онун хасийәтиндә шәнликдән даһа чох, гәм-кәдәр вардыр; тез-тез гарадинмәз вә гашгабагы олурду... Синиф рәһбәри (имза)“⁴.

Мәсәлә айдынлашыр. Мә’лум олур ки, артыг 16—17 яшында олдуғу заман Ү. Һачыбәйов хасийәтчә чидди вә әйни заманда гәмли бир кәнч имиш. О, әдәбийәтлә әсаслы сурәтдә мәшғул олмаға, ялныз тәрчүмә илә кифайәтләнмәйиб, өзү дә илк гәләм тәрчүбәләри әтмәйә башламышдыр. Хасийәтнамәдәки „шаир“ сөзү онун бәдин ярадычылыға шеирлә башладығыны көстәрир; йолдашлары ону бир шаир оларак таныйырмышлар.

Ү. Һачыбәйовун язычылыг истә’дады вә әдәбийәтә дәрин марагы Ә. Терегуловун хатиратында да тәсдиг әдилир. Һәмин хатирата көрә, рус вә Гәрби Авропа классикләринин әсәрләрини охумаг, бу әсәрләр

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ № 1422.

² Енә орада.

³ Енә орада.

⁴ Енә орада.

әтрафында әлми мүбаһисәләрә киришмәк, һабелә бәдин гираәтдә һүнәрли олмаға чалышмаг семинаристләрин ән чох севдикләри мәшғәләләрдән имиш.

Ү. Һачыбәйов үчүн ән севимли әдиб—Гогол олмушдур. Үмумийәтлә кәнч Үзейир сатира вә юмору хошлайыр вә өзү дә бу характердә шеирләр язырды¹.

* * *

Әхлаг вәрәгәсиндәки 1902—1903-чү тәдрис или үчүн хасийәтнамәдә дейилир: „Тәрчүмәдән әл чәкмишдир; лакин һәрдән бир шеир языр. Хүсусилә рәсми вә мусигини севир, амма тәдрис фәнләринә һәвәс һисс олунмур. Хасийәтиндәки адамайовушмазлыг вә гарагабагыг азалмышдыр; лакин бир о гәдәр дә йох. Синиф рәһбәри (имза), 28 май 1902“².

Демәли, Ү. Һачыбәйов инди, әдәбийәтә марагы һесабына, инчәсәнәтлә, „хүсусилә рәсм вә мусиги“ илә дә чох марагланыр.

1903—1904-чү тәдрис или үчүн хасийәтнамә мүхтәсәр олуб, онун инчәсәнәтлә мәшғулийәти һаггында һеч бир мә’лумат вермир: „Үзейир Һачыбәйов тәрчүбә дәрсләрини орта деди; имтаһан заманы вердийн дәрәсә һәтта пис иди; тәләффүзүндә аксент вардыр. Повестләр вә шеирләр тәртибилә [?]мәшғул олмушдур. Башга чәһәтдән хасийәтнамә олдуғу кими галыр. Синиф рәһбәри (имза)“³.

Ахырынчы хасийәтнамә 15 июн 1904-чү илин ахырлары, 1904-чү илин башлангычына аиддир.

Әхлаг вәрәгәсиндәки ахырынчы хасийәтнамәдә Ү. Һачыбәйовун истәр бир мүәллим, истәрәсә бир мусигичи оларак сычрайышла инкишаф әтмәсинин шаһиди олуруг: „Үзейир Һачыбәйов габил, ағыллы бир мүәллим олачагдыр; анчаг тәәссүф ки, о һәмишә дәрәс дедийн заман орижинал олмаға чалышыр; тәрчүбәсиз олдуғу үчүн бир чох һалларда бу ону мә’насызлыға апарыб чыхарыр. Һабелә тәәссүф ки, Үзейир мүсәнд олмаян бир һәят щәраитинә дүшәрәсә, асанлыгла керилә галыб, енә там мә’нада бир татарча чеврилә биләр. Ә’ла мусигичидир (имза)“⁴.

Бу сөзләрдә хәстә бир гәнаәтлә бәрәбәр, Үзейирин гүввәтли истә’дада малик олдуғу да ачыг әтираф әдилир: артыг о, һәм биликли вә бачарыгылы мүәллим, һәм дә „әла мусигичидир“.

„Ә’ла мусигичи“ ифадәси сөзкәлиши язылан бир ифадә олмайыб, конкрет фактларә әсасланыр.

Композитор өзү „Азәрбайчан халгынын инчәсәнәти“ адлы мәчмуәдәки хатиратында языр ки, о, һәлә Шушада олдуғу заман, 1897—1898-чи илләрдә һәвәскаар артистләрин вердикләри „Мәчнун Лейлинин гәбри башында“ адлы тамашаны көрүб чох тә’сирләнмиш вә бурада әшитдийн „Шәби-һичран“ мелодиясы онун һафизәсиндә нәгш олунмушдур; бу һадисә „Лейли вә Мәчнун“ операсынын ярадылмасында бир нөв һәвәсләндиричи амилләрдән олмушдур.⁵ Лакин о заман бу анчаг бир һәвәс вә арзу оларак галмышдыр; чүнки 12—13 яшлы Үзейирин һеч бир һәгиги мусиги тәһсилә йох иди. Илк мусиги тәһсиләни о, Горидә алмаға башлады.

¹ Бах: Ә. Терегулов, Гори мүәллимләр Семинариясында, Азәрбайчан ССР Әмләр Академиясынын Хәбәрләри, 1945, № 9, сәһ. 86—87 (русча).

² Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ №1422.

³ Енә орада.

⁴ Енә орада.

⁵ Бах: енә орада.

Мәнбэләрдә дейилдийнә көрә, Ү. Һачыбәйов вә М. Магомаев иб-тидан нот савадыны, чохсәсли мусиги ганунларыны тәләбәлик илләриндә өйрәнмишләр. Үзейир һәмчинин үч мусиги алатиндә: скрипка, виолончел вә баритонда чалмағы өйрәнәрәк, тәләбәләрден тәшкил әдилмиш оркестрин фәал үзләриндән олмушдур. Хорда о адәтән „икинчи“ сәслә охуярмыш.

Бундан башга, Үзейирин семинарияда хүсуси бир „мусиги албому“ тәртиб әтдийини, бу албома севдийи мелодиялары, халг маһныларыны яздыгыны да гейд әдирләр. Мусигишүнаслар, чох доғру олараг, Ү. Һачыбәйовун Азәрбайчан халг мусигиси нүмунәләрини топламаг, ишләйиб тәртиб әтмәк вә өйрәнмәк сәһәсиндә кетдикчә гүввәтләнән вә, нәһайәт, онун „Азәрбайчан халг мусигисинин әсаслары“ адлы гиймәтли әлми әсәрини язмасы илә нәтичәләнән сәмәрәли ишинин мәһз бу „мусиги албому“ илә башландыгыны иддиә әдирләр. Ә. Терегуловун хатиратында дейлир ки, „...бизим йолдашлар ичәрисиндә ән нүфузлусу, ифачылыгда уста олан вә тәнгидчи Үзейир һесаб әдилирди“. Бир дәфә Ү. Һачыбәйов өз яхын достларыны башына йыгыб, онлара скрипканын мүшайәтилә „Шәби-һичран“ мелодиясыны хорла охумағы өйрәтмишдир. Сонралар о, мүвәффәгийәтлә ифа олунан бу мелодиядан „Лейли вә Мәчнун“ операсынын мүгәддимәсиндә истифадә әтмишдир.

Ү. Һачыбәйов йолдашлары арасында, әйни заманда, яхшы сәси вә инчә, тә'сирли охума габилийәти илә сечилирмиш. Асудә вахтларда, кәзинти заманларында о, йолдашы Балабәйлә бирликдә муғам охумагдан хүсуси зөвг алармыш.

* *

1904-чү илин июн айында тәһсил илләри баша чатыр. Ү. Һачыбәйова верилмиш 556/409 нөмрәли шәһадәтнамәдән онун семинарияны мүвәффәгийәтлә битирдийини өйрәнирик:

Шәһадәтнамә

Бу шәһадәтнамә Загафғазия мүәллимләр семинариясынын Педагожи Шурасы тәрәфиндән мүәллимләр семинариясы һаггында Гаһуна әсасән верилир. Семинариянын тәләбәси, бәй оғлу, Мәһәммәд үммәти, он сәккиз яшлы Үзейир Әбдүлхүсейи оғлу Һачыбәйова ондан өтрү ки, о, әла әхлага малик олмагла дәрсләрдән ашағыдакы гиймәтләри¹ алмышдыр:

1. Шәриәт	яхшы (5)
2. Педагогика	яхшы (5)
3. Рус дили	яхшы (4)
4. Һесаб	яхшы (4)
5. Татар дили	яхшы (5)
6. Һәндәсә вә ерөлчмә	яхшы (4)
7. Тарих	яхшы (4)
8. Чография	яхшы (4)
9. Тәбиәтшүнаслыг	яхшы
10. Һүси-хәтт	кафи (3)
11. Рәсм вә рәсм-хәтт	яхшы (5)
12. Тәчрүби мәшгәлә, дәрс демәк	яхшы 4

Бундан башга өйрәнмишдир:

1. Нәғмә	а) дүйәви.
2. Мусиги	а) симли, б) нәфәсли.

¹ Шәһадәтнамәнин әслиндә „Һүси-хәтдән“ башга, бүтүн галаң фәиләрин габагында „удовлетворительно“ язылмыш, онун янында, мө'гәрриздә исә каһ „5“, каһ да „4“ гейд әдилямишдир.

3. Кәнд тәсәррүфаты а) бостанчылыг вә бағчылыг, б) арычылыг, в) ипәкчилик
4. Идман.

Буна көрә дә, о, ибтидан мәктәб мүәллими адына лайыг көрүләр вә көстәрилән вәзифәдә ишә башладыгы заман она верилмиш вәзифәйә мәхсус бүтүн һуғуғлардан истифадә әдә биләр. Пүшк атма йолу илә һәрби мүкәлләфийәти кечдийи заман тәһсинә көрә үчүнчү дәрәчәдә олачаг вә һәрби мүкәлләфийәт һаггында низамна-мәнин 56-чы маддәсинин 3-чү бәндиндә мүйәйән әдилмиш күзәштләрдән истифадә әтмәк һуғуғуна малик олачагдыр.

Мәзкур Һачыбәйов дөвләт һесабына тәрбийә алмыш бир тәләбә киши, „Загафғазия мүәллимләр семинариясынын гайдалары“нын 6-чы маддәсинә мутабиғ олараг мүдирийәтин тә'йин әтдийи халг мәктәпләриндә, яхуд башга тәдрис мүәссисәләриндә алты ил мүәллим вәзифәсиндә хидмәт әтмәйә борчлудур.

Июн, 1904-чү ил, Гори шәһәри
и м з а л а р 1.

Ү. Һачыбәйов кәнч бир халг мүәллими олараг ишә башладыгы заман гәлби бөйүк вә чошгун арзуларла долу иди. Һәммин ил июлун 1-дә о, Чәбрайыл гәзасынын һадрут кәнд мәктәбиндә үчүнчү синфә мүәллим тә'йин әдилир. Бир ил сонра, 1905-чи илдә Бакыя көчән Ү. Һачыбәйовун һәятында доғма мәдәнийәтинин тәрәггиси наминә фәдакарчасына мүбаризә дөврү башланыр.

* *

Ү. Һачыбәйовун яшыды, семинария йолдашы вә Азәрбайчан мусигисинин инкишафы уғрунда мүбаризәдә ән яхын көмәкчиси олан М. Магомаевин тәләбәлик илләринә аид сәнәдләр даһа чохдур. Бунлар Ү. Һачыбәйовдан сонра икинчи көркәмли композиторумуз олан М. Магомаевин һәят, ярадычылыг вә дүнякөрүшүнүн индийәдәк гаранлыг верир.

М. Магомаевин шәхси ишләр говлуғунда бу сәнәдләр сахланылдыр: онун семинарияга гәбул әдилмәси һаггында телеграм вә тә'лигәләр, һәр тәдрис или үчүн айрыча олараг верилмиш хасийәтнамәләр, семинария директоруна яздыгы ики мәктүб, семинарияны гуртармасы һаггында шәһадәтнамә, она мүкафат верилмәси һаггында семинария директорунун Гафғаз Тәдрис Даирәси һамисинә яздыгы рапорт.

Бу материалларын һамысынын әсли рус дилиндәдир. Ашағыда илк дәфә олараг бунларын тәрчүмә олунмуш мәтнин илә бирликдә бә'зи изаһлар да верилир.

Терск вилайәти дағлылары арасында маарифи вә техники билик-ләри яан чәмийәтин Владигафғаз шәһәриндәки идарәси Грозны дағлылар мәктәбинин бахычысына көндәрдийи 23 август 1900-чү ил тарихли тә'лигәсиндә языр: „Чәмийәтин идарәси өзүнүн бу ил августун 21-дә кечирдийи йығынчағында гәрәра алмышдыр ки, сизә табе олан мәктәбин кечмиш шакирди Әбдүл Мүслүм Магомаев Гори семинариясына кирмәли оларса, ярдым олараг она пул верилсин вә [Идарә] Магомаевә бу барәдә хәбәр верилмәсини хаһиш әдир. Шайәд о дахил оларса, идарәйә хәбәр верин ки, онун адресинә пул көндәрәк.

Катиб (имза).

Адрес. Владигафғаз шәһәри, Осетин күчәси, Дава Вәкили Баевин хүсуси мүлкү².

Тә'лигәнин ардынча белә бир телеграмын мәтнин кәлир: „Гори

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ № 1422, сәһ. 7.
² Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ № 1580, сәһ. 14.

семинария директоруна, Магомаев инди Идарәнин һесабына Семинария дахил ола биләрми (и м з а). Чаваб үчүн пул верилмишдир¹.

Тарих әтибарилә буңдан сонрая аид олан сәнәддән көрүнүр ки, семинария директору һәмнин телеграма мүсбәт чаваб вермиш вә 1900-чү ил август айынын ахырларында М. Магомаев охумаг үчүн Горийә-көндәрилмишдир.

Грозны дағлылар мәктәби бахычысынын 29 август 1900-чү ил тарихли 451 нөмрәли тәлигәсиндә охуюруг:

„Загафазия Мүәллимләр Семинариясынын Ә'лаһәзрәт Чәнаб директоруна

Бунунла Грозны даирәси Старая Атаги кәнди сакиннин оғлу, мәнин идарә әтдийим мәктәби гуртармыш олан азяшылы Әбдүл Мүслүм Магомаеви Сизә тәгдим әдәрәк, илк имтаһаны әсасында ону идарә әтдийиниз Семинариянын пансионерләри сырасына гәбул әтмәниз Сиз Зати-алиләриндән ачизанә сурәтдә хаһиш әтмәйи өзүмә шәрәф билирәм. Онун 1900—1901-чи тәдрис или үчүн хәрчини Терск әяләти дағлылары арасында маарифи вә техники биликләри яан Чәмийәт верәчәкдир. Ону да әләвә әдим ки, Магомаевин сәнәдләрини Сиз Зати-алиләринә бу ил августун 7-си тарихли 435 нөмрәли тәлигә илә бирликдә көндәрмишәм.

Маарифи яан Чәмийәтин катибинин мәктубу әләвә олунур. Мәктәбин бахычысы (и м з а)².

Бу сәнәдләрдә диггәти чәлб әдән фәкт, әввәлән, ондан ибарәтдир ки, дағлылар арасында маарифи яан Чәмийәт, фәалийәтиндә мүәй-йән көлкәли чәһәтләр олса да, Магомаевин тәһсилни давам әтдирмәси үчүн чалышмыш вә она мадди ярдым көстәрмишдир. Бу, әлбәттә, сәбәсиз дейилди. Магомаевин бир зәһмәткеш дәмрчи аиләсиндән олдуғуну нәзәрә алараг, белә бир гайғыкешлийин сәбәбини биринчи нөвбәдә онун зәкалы вә чалышган бир тәләбә олмасында ахтармаг лазымдыр.

Диггәти чәлб әдән икинчи чәһәт—М. Магомаевин ибтидан тәһсили Грозны даирәсинин Старая Атаги кәндиндә алдығы һаггында мә'луматдыр. Бу фәкт Магомаевин индийәдәк язылмыш тәрчүмейи-һалында олмамышдыр. Чох әһтимал ки, композиторун анадан олдуғу ер дә Грозны шәһәри дейил, Старая Атаги кәндидир.

Нәһәйт, М. Магомаев Гори семинариясына Г. Гасымовун яздығы кими 1899-чу илдә дейил, Ү. Һачыбәйовдан бир ил сонра, 1900-чү илдә дахил олмушдур. Онун тәһсили 1904-чү илдә, йә'ни мүәййән олунмуш беш илик вахтдан әввәл гуртармасы да марағлыдыр (бу барәдә сәнәдләр ашағыда верилир).

Магомаевин әхлаг вәрәгәси бизи әлмә, әдәбийята вә инчәсәнәтә одлу бир мәнәббәтлә бағланыб сүр'әтлә инкишаф әдән, өз нәчиб мә'нәви сифәтләрилә бүтүн йолдашларында вә мүәллимләриндә сәмини дуйгулар оядан, исте'дадлы, чалышган, тәшкилатчы бир кәнчлә таныш әдир. Һәмнин вәрәгәдәки 1900—1901-чи тәдрис илинә аид хасийәтнамә беләдир: „Чидди, чалышгандыр; русча сәрбәст вә дүзкүн данышыр; бүтүн фәйләр үзрә ә'ла мүвәффәгийәт көстәрир, китаб охумағы вә онлардан гейдләр көтүрмәйи сефир. Ил бою әхлагы ә'ла.

Синиф рәһбәри (и м з а)³.

Ү. Һачыбәйовда көрдүйүмүз кими, М. Магомаевдә дә биринчи тәдрис илиндә һәлә үмумийәтлә инчәсәнәтә вә о чүмләдән мусигийә һәвәс һисс олунмур; һәләлик о аичаг „китаб охумағы вә онлардан

гейдләр көтүрмәйи“ сефир. Лакин бир ил сонрая, 1901—1902-чи илә аид олан хасийәтнамә бизә Магомаевин артыг инчәсәнәт әләминә гә-дәм гоймуш олдуғуну, онун мусиги вә рәгслә диггәти чәлб әдәчәк дәрәчәдә һәвәслә мәшғул олдуғуну хәбәр верир: „Юхарыдакы хасийәтнамәйә бунлары әләвә әтмәк олар: Магомаев бүтүн ил бою өзүнү ә'ла апарды; мүвәффәгийәти вә чалышганлығы чәһәтиндән көркәмли шакирддир, йолдашларына мүсбәт тә'сир көстәрмишдир; нәзакәтли вә сөзәбахандыр, һәмишә сәмини вә меһрибандыр; модда олан рәгсләри ә'ла ифа әдир; мусиги вә мүталиәни сефир.“

Синиф рәһбәри (и м з а). 30 май 1902-чи ил. Икинчи синфә көчүрүлмүшдүр. Чох севимли оғландыр⁴. Демәли, 16—17 яшлы М. Магомаевин шәхсиндә кәләчәйини мәдәни, чохчәһәтли инкишаф әдән, исте'дадлы адамларындан бири бөйү-йүр. Һәтта о өз билийн вә йүксәк әхлагы илә семинаристләр үчүн нүмунә олмушдур. Онун мусигийә мәнәббәти дә синиф рәһбәринин диггәтини чәлб әтмишдир.

Әхлаг вәрәгәсиндәки 1902—1903-чү илә аид хасийәтнамәдә дейил-лир: „Илин әввәлиндә шакирдләрә рәгс өйрәтмәк истәмишдир. Доғру-луг севән адамдыр; одур ки, онуңла йолдашлары арасында кичик бир тоғгушма да олмушдур. Башга чәһәтләр олдуғу кими галыр.

28 май 1903-чү ил.

Синиф рәһбәри (и м з а).

Бахычы (и м з а)⁵.

Бурада М. Магомаевин илдән-илә даһа да гүввәтләнәчәк хусусийәтләриндән биринин—мусиги коллективләри тәшкил әтмәк бачарығынын әләмәтләри көрүнмәкдәдир.

1903—1904-чү тәдрис или үчүн хасийәтнамә бу мәзмундадыр. „Магомаев мусиги мүәллимини әвәз әдәрәк Семинариянын нәфәсли оркестрини идарә әтмишдир; һабелә о, ибтидан мәктәбин III вә IV шә'бәләринин шакирдләринә скрипка чалмағы өйрәдән мәшғәләни дә мүвәффәгийәтлә кечмишдир; [тәдрис илини] ән яхшы шакирд кими гуртармышдыр; һәмишә нәзакәтли вә һөрмәтчил олмушдур, дәрсләри ә'ла гиймәтлә вермишдир; конспектләри кениш вә ағыллы-башлы тәртиб әтмишдир; шүбһәсиз, ә'ла мүәллим, Семинариянын бәзәйи олачагдыр; белә тәләбәләри яһныз шүкраңла хатырламаг олар. Гафгаз тәһсил даирәсинин Ә'лаһәзрәт Чәнаб һамисинин ичәзәсилә 50 манат пул илә мүкафатландырылмышдыр.

15 июн 1904-чү ил. Синиф рәһбәри В. Полевски⁶.

Буун ардынча нә заман вә һансы мүнасибәтлә язылдығы мә'лум олмаян белә бир гейд вардыр: „Магомаев ә'ла шакирд олмуш вә ә'ла да мүәллим олачагдыр. О һәр чәһәтдән бачарығлыдыр, маһирдир. Онун әлиндә һеч бир иш чәтин дейилдир. Ә'ла мусигичидир. Шән, үзүкүләрдир. Лакин горхурам ки, о, пис адамла ра гошулсун (и м з а)⁷.

Бу сөзләрдән көрүнүр ки, Магомаевин сонралар инкишаф әдиб формалашан мусиги зөвгү вә исте'дады чох әркән, илк кәнчлик чағларындан нәзәрләри өзүнә чәлб әтдийи кими, онун бир „ә'ла мусигичи“ кими кениш әмәли фәалийәти дә о замандан башланмышдыр.

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ № 1580, сәһ. 2.

² Енә орада, сәһ. 7.

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ № 1580, сәһ. 7.

² Енә орада.

³ Енә орада.

⁴ Енә орада.

Семинарияда олдуғу вахт тәләбәләр оркестринә рәһбәрлик эдән, өз йолдашларына рәгс өйрәдән Магомаев тәһсилни гуртарандан сонра, Бақыда вә Ләнкәранда мұәллимлик этдийи заман өзүнүн бу мусигиничтиман фәалийәтини давам этдирәрәк даһа да кенишләндирмишдир. 1905—1911-чи илләрдә о, Ләнкәранда тәләбәләрден ибарәт хор вә халг чалғы аләтләри оркестри тәшкил этмиш, 1911—1913-чү илләрдә, Ү. һачыбәйов Москва вә Петербургда олдуғу заман исә, Бақыда Азәрбайчан театры вә мусигиси саһәсиндә фәал чалышан демократик хадимләрдән бири олмушдур. Кечмиш синиф рәһбәри онун кәләчәкдә „ә'лә мұәллим олачағыны“ язмагда да янылмамышды. М. Магомаев бир мұәллим олараг чох бачарығлы вә һәссас имиш. Онун педагожи усталығы Азәрбайчанда истә'дадлы мусиги кадрлары тәрбийә эдилмәси саһәсиндә мұвәффәгийәтлә чалышмасына аз көмәк этмәмишдир.

1903—1904-чү тәдрис или үчүн һасийәтнамәйә эдилмиш әләвәдәки „горхурам ки, о, пис адамлара гошулсун“ сөзләринә кәлинчә, бурада семинарист Магомаевин дүнякөрүшү мәсәләсинә тохунулмушдур. Чох күман ки, „доғрулуғ севән“ чаванда тәһсилни баша чатдырдығы заман мұәййән демократик көрүшләр өзүнү кәстәрмиш, лакин Магомаев дәрсләрдәки бөйүк мұвәффәгийәти вә семинариянын мусиги һятындакы көркәмли ролу илә характеринин бу чәһәтини, нечә дейәрләр, көздән яйындыра билмишдир.

* *

М. Магомаевин ахырынчы тәдрис илиндә мұкафатландырылмасы һаггында семинария директорунун 16 май 1904-чү ил тарихли мәтубунун мәтнин ашағыдакылардан ибарәтдир:

„Гафгаз Тәһсил даирәсинин Ә'ләһәзрәт Чәнаб һамисинә

Рапорт

Бу тәдрис илиндә, мәним идарә этдийим Семинарияны гуртаран Әбдул Мүсәүм Магомаев Семинариянын нәфәсли вә симли оркестринә рәһбәрлик вә тәләбәләр ичәрсиндә ени-ени адамлара мусиги өйрәтмәк ишиндә олдуғу кими, мусиги мұәллиминин рәһбәрлийилә икисинифли ибтидан рус мәктәби тәләбәләринә, скрипка чалмағы өйрәтмәк ишиндә дә олдуғу чох әмәк чәкиб, сә'й вә гайғы кәстәрмишдир. Бундан әләвә, тәләбә Магомаев тәдрис курсунун бүтүн фәнләри үзрә чох яхшы охуур вә өз мұвәффәгийәтләри вә әхлағы илә һәмишә синифдә биринчи ери тутмушдур.

Бунлары билдирмәклә вә бир тәрәфдән, Магомаевин онун Семинариядакы хусуси әмәйинә көрә мұкафатландырмаг, дикәр тәрәфдән дә, Семинариянын башга тәләбәләриндә файдалы ярыш һисси оятмаг арзусу илә тәләбә Магомаевә тәһсилни гуртарандан сонра өзүнә әв-әшик дүзәлтмәк үчүн Семинариянын хусуси вәсәтиндән әлли манат верилмәсинә ичазә вермәнизи Сиз Зәти-алиләриндән ачизанә хаһиш этмәйи өзүмә шәрәф билирәм.

Директор (имза)
Катиб (имза)¹.

Бу сәнәд, һаггында бәһс эдилмиш һасийәтнамәләрә һеч бир ени мотив әләвә этмәсә дә, бир мәсәләни айдынлашдырыр: о да будур ки, М. Магомаев истәр ибтидан мәктәбдә, истәрсә дә семинарияда һәмишә ән лайигли тәләбәләр сырасында олдуғуна көрә мұдирийәт вә мұәллимләрин бөйүк рәғбәтини газанмышдыр.

Семинарист М. Магомаевин йүксәк билик вә истә'дады она верилән шәһадәтнамәдәки истиснасыз ә'лә гиймәтләрлә бир даһа тәсдиг эдилмишдир:

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ № 1580, сәһ. 4.

Шәһадәтнамә

Бу шәһадәтнамә Загафгазия мұәллимләр семинариясынын Педагожи Шурасы тәрәфидән мұәллимләр семинариясы һаггында Гауна әсәсән верилер Семинариянын тәләбәси, кәнди оғлу, Мәһәммәд үммәти, 18 яшлы Әбдул Мүсәүм Магомаевә ондан өтрү ки, о ә'лә әхлага малик олмагла дәрсләрдән ашағыдакы гиймәтләри алмышдыр:

1. Шәриәт
2. Педагожика
3. Рус дили
4. " " (?)
5. һесаб
6. һәндәсә вә ерөлчмә
7. Тарих
8. Чография
9. Тәбиәтшүнаслыг
10. һуси-хәтт
11. Рәсм вә рәсм-хәтт
12. Тәчрүби мәшғәлә, дәрс демәк

Чох кафи (5)

БУНДАН БАШГА ӨЙРӘНМИШДИР:

1. Нәғмә а) дунйәви.
2. Мусиги а) симли, б) нәфәсли.
3. Кәнд тәсәррүфаты а) бостанчылыг вә бағчылыг, б) арычылыг, в) ипәкчилик.
4. Чилдчилик сәнәти.
5. Әмәк.
6. Идман.

Буна көрә дә, о, ибтидан мәктәб мұәллими адына лайиг көрүлүр вә кәстәрилән вәзифәдә ишә башладығы заман она верилмиш вәзифәйә мәхсус бүтүн һүгуғлардан истифадә эдә биләр. Пушки атма йолу илә һәрби мұкәлләфийәти кечдийи заман тәһсилинә көрә үчүнчү дәрәжәли олачаг вә һәрби мұкәлләфийәт һаггында низамнамәнин 56-чы маддәсинин 3-чү бәндиндә мұәййән эдилмиш күзәштләрдән истифадә этмәк һүгуғуна малик олачагдыр.

Мәзкур Магомаев дөвләт һесабына тәрбийә алмыш бир тәләбә кими, „Загафгазия мұәллимләр семинариясынын гайдалары“нын 6-чы маддәсинә мұтабиғ олараг, мұдирийәтин тә'йин этдийи халг мәктәбләриндә, яхуд башга тәдрис мұәссисәләриндә алты ил мұәллим вәзифәсиндә хидмәт этмәйә борчлудур.

Июн, 1904-чү ил, Гори шәһәри.

(имзалар)¹.

Көрүндүйү кими, 1904-чү илдә язылмыш олан бу шәһадәтнамәдә М. Магомаевин о заман куя 18 яшы олдуғу гейд эдилер; о һалда композиторун тәвәллүд тарихи индийәдәк мә'лум олдуғу кими 1885-чи ил дейил, 1886-чы ил олур. Бу тарихи башга мәнбәләрлә мұгайисә эдиб гә'и мұәййәнләшдирмәк лазым кәлир.

М. Магомаевин тәһсили гуртарандан сонра семинария директоруна яздығы мәтублардан биринин мәтнини ашағыда веририк:

„Мөһтәрәм Михаил Алексеевич!

Мәнә кәстәрдийиниз аталыг гайғысы үчүн миннәтдарлығымы сөзлә ифадә эдә билмирәм. Сизә вә аиләнизә сәмиинә саламлар көндәрир вә чансағлығы арзу эдирәм.

Мәтубунуза тез чаваб вермәйә чалышырам: һәгигәтән, һазырда дағлылар мәктәбиндә бош ер йохдур; лакин мұәллимләрден бирини башга ерә көчүрмәк нәзәрдә тутулур, о заман ер бошалачагдыр.

Пушкинск шәһәр мәктәби янындакы ибтидан мәктәбдә вә Дәмир йолу мәктәбиндә бош ер вардыр. Мән дә бу ерләрдән биринә дахил олмаг истәдийим үчүн, бу барәдә бинакүзарлыгда олмағынызы сиздән ачизанә хаһиш эдирәм.

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуғ №1580, сәһ. 1.

Мәним үчүн һарда ишләмәйини фәрги йохдур, чүнки вәтәнә һәр бир ердә файда вермәк олар; лакин эв-аилә шәранти мәни өз еримизә багланыб галмаға вадар эдир: бу вахтадәк аиләни доландыран ата вә аһам инди күндәлик чәрәк пулуну газанмаг игтидарыны тамамилә итирмишләр, аиләнин еканә даяғы мән олдуғумдан, бүтүн үмид мәнәдир. Валидейними нәзәрә алараг мән өз доғма юрдума тә'йин олунмаг һаггында хаһишләримлә Сизә зәһмәт вермәли олурам.

Бинакүзарлығыныз үчүн Сизә бир даһа тәшәккүрүмү билдирир вә Сиздән хаһиш эдирәм ки, мәним ики ердән биринә—я Шәһәр мәктәбинә, я да Дәмир йол мәктәбинә, һансыны Сиз өзүнүз мәсләһәт билирсинизсә орая—гәбул олунмағым һаггында бинакүзарлыг эдәсиниз.

Сизә сәмили һөрмәт вә эһтирам бәсләйән, даим Сизин гуллуғунузда олан, мүтәәллиминиз Әб. Мүс. Магомаев.

Терск вилайәтинин Грозны шәһәри, 3 июн 1894-чү ил¹.

Ү. Һачыбәйов вә М. Магомаевин тәләбәлик илләри һаггында бу сәнәдләр һәм онларын композитор вә ичтимаи хадим олараг нә заман вә нечә инкишаф этмәйә башладыларыны элми сурәтдә айдынлашдырмаг нөгтейи-нәзәриндән, һәм дә Азәрбайчан халгынын ики бөйүк сәнәткәрынын етишмәсиндә габагчыл рус педагожи вә мусиги инчә-сәнәтинин ролуну тә'йин этмәк нөгтейи-нәзәриндән дәйәрли материаллардыр.

А. Мирахмедов

Новые материалы о студенческих годах Узеира Гаджибекова и Муслима Магомаева

РЕЗЮМЕ

Студенческие годы выдающихся азербайджанских композиторов и общественных деятелей Узеира Гаджибекова и Муслима Магомаева до сих пор еще очень мало освещены исследователями и биографами. Основной причиной этого пробела являлось отсутствие достаточного биографического материала.

В феврале прошлого года в архиве Музея просвещения Грузинской ССР нами обнаружен ряд материалов и документов биографического характера, относящихся к юношеским годам Гаджибекова и Магомаева. Эти документы в значительной мере проливают свет на ранний период их биографий, т. е. годы, проведенные в стенах одного из крупных учебных заведений Кавказа того времени—Горийской учительской семинарии. Как известно, окончив среднюю школу, Гаджибеков и Магомаев поступили в эту семинарию (1899—1900 г.).

Серьезное влияние на формирование мировоззрения и творчество талантливых сынов азербайджанского народа оказали демократические силы, сосредоточенные в Горийской семинарии. Здесь было немало прогрессивных русских, грузинских и азербайджанских педагогов и деятелей культуры. В связи с темой статьи, автор дает краткую характеристику учебно-воспитательного облика семинарии, наряду с положительными отмечается и ряд реакционных его сторон.

В статье воспроизводятся переводы полных текстов и выдержек из документов, касающихся начального образования, учебы в семина-

рии, успеваемости Гаджибекова и Магомаева, текстов их кондуитных листов, заполненных классными наставниками, свидетельств об окончании семинарии, писем и т. п.

Автор дает также некоторые комментарии к помещенным в статью документам, стремясь объяснить значение приведенных фактов для более глубокого освещения раннего периода творческого развития Гаджибекова и Магомаева.

¹ Күрчүстан ССР Дөвләт маариф музейинин архиви, говлуг № 1580, сәһ. 9—10.

ЛЯТИФ КЕРИМОВ

К ИЗУЧЕНИЮ АЗЕРБАЙДЖАНСКОГО КОВРОВОГО ИСКУССТВА

(Гебризский тип ковров)

Культура и искусство азербайджанского народа уходят своими корнями в глубокую древность. На протяжении многих веков азербайджанский народ, зачастую в исключительно тяжелых условиях сопротивления иноземным захватчикам, создавал замечательные образцы прикладного и декоративного искусства, сохраняя и развивая лучшие традиции народного творчества. В богатейшей сокровищнице азербайджанского национального искусства достойное место принадлежит народно-прикладному искусству. Не только в Азербайджане, но и далеко за его пределами славились ковры и ковровые изделия, керамика, вышивки, набойки, ювелирные изделия, украшенные тончайшей резьбой, металлические сосуды, резьба по дереву и камню, майолика и т. п., созданные руками народных мастеров. Искусство азербайджанских мастеров отличалось многообразием художественных форм, композиционным богатством, целеустремленностью изображений.

Ковроделие Азербайджана—наиболее древний и наиболее распространенный вид народного прикладного искусства. Однако приходится отметить, что эта богатейшая отрасль прикладного искусства Азербайджана до последнего времени ни у нас, ни тем более в других странах по-настоящему еще не изучена. Только отсутствием глубокой научно-исследовательской работы в этой области можно объяснить то обстоятельство, что многовековая история развития азербайджанского коврового искусства освящена поверхностно, а зачастую совершенно неверно. Труды же отдельных специалистов по ковроделию носили в большинстве случаев рекламный характер.

Буржуазное искусствознание придерживается того мнения, будто ковроделие Азербайджана достигло своего расцвета лишь в XVIII в. Однако исследования последних лет дают богатейший материал, свидетельствующий о несравненно более ранних этапах высокого развития азербайджанского коврового искусства.

Известный греческий историк Ксенофонт (IV в. до н. э.) сообщает, например, что персы, по заимствовав от мидян платье и роскошь, пользовались их коврами¹.

¹ С. И. Руденко. Культура населения горного Алтая в скифское время, М.-Л., 1953, стр. 352.

Известно, что уже в VI—VII вв. н. э. в Азербайджане в связи с развитием художественных ремесел и торговли достигли весьма высокого уровня прикладные искусства, в том числе и ковроткачество.

Один из крупнейших историков средневековья Абу-Джафар Мухаммед-и Табари (839—923) отмечал в своей книге, что еще в 22 году хиджры (642 г. н. э.) „на северо-востоке Азербайджана производились высококачественные ковры“¹.

В относящейся к X в. рукописи Худуд-ал-Алем² (рукопись А. Туманского) утверждается, что азербайджанские ковры, производившиеся в Нахичевани, Хое, Мугани, Сьлмасае, Ардебиле, пользовались успехом.

Описания азербайджанских ковров часто встречаются в классической азербайджанской литературе, особенно в поэмах великого азербайджанского поэта Низами Гянджеви, который в своих бессмертных произведениях уделял большое место описанию народно-декоративного, особенно коврового искусства. Например, описывая посещение Александром Македонским дворца Нушабе в Барде, Низами писал:

„Он сучил свои нитки, чтоб выткать палас.
Но нежданно соткал он багряный атлас“.³

В другой поэме, описывая посещение Хосровом замка Ширина, Низами писал:

„И на хосровов путь, чтоб услаждались взоры,
Ковров, для отдыха, набросаны узоры“.⁴

Начиная с XV в. ковры Азербайджана проникают на мировой рынок и пользуются большим спросом. В картинах крупнейших художников эпохи Возрождения Ганса Мемлинга (ок. 1433—1494), Ганса Гольбейна (1497—1543) (рис. 1) и других в качестве декоративных элементов изображались азербайджанские ковры, получившие, повидимому, широкое распространение в странах Западной Европы.

Наконец, лучшие образцы азербайджанского коврового искусства с давних времен хранятся в лучших музеях нашей страны и в крупнейших музеях мира.

Отметим еще один факт, свидетельствующий о высоком художественном и техническом уровне азербайджанского ковра.

Как правило, в ковровом искусстве Ирана и Турции применяется не более двадцати композиционных построений. Что же касается композиционного построения азербайджанского ковра, то оно чрезвычайно разнообразно и достигает ста известных вариантов. В свою очередь многообразные композиции азербайджанских ковров включают в себя более тысячи различных по содержанию и форме элементов (носящих иногда символический характер). При этом следует подчеркнуть, что стилизованные народными мастерами разнообразные элементы орнамента отражают в той или иной мере эстетические взгляды и художественный вкус народных масс.

Ковры Азербайджана характеризуются многообразием композиционного построения и богатством красок. Благодаря этому ковроделие Азербайджана занимает достойное место в мировом ковровом искусстве. По художественным и техническим особенностям ковры Азербайджана можно разделить на следующие четыре типа, получившие по месту

¹ ترجمه تاريخ طبری، т III, стр. 121.

² „Худуд ал-Алем“ (рукопись А. Туманского), Л., 1930, стр. 32 б, 33 д.

³ Низами Гянджеви. Искендр-наме, Баку, 1953, стр. 242.

⁴ Низами Гянджеви. Хосров и Ширин, Баку, 1947, стр. 179.

анджа-

иции и
нностинности
зует на
ений и
ставит
оделия
ннымиз исто-
ластях
ваются
и ков-цствен-
извод-
и ору-
тканья
ктовки
от нам
зского
(частиолного
XIV—
ных и
юлика,
Ожном
ванный
зскимий ков-
ожест-
изских
искусства
рфан“,
„Шах
айонах
Хора-звитое
поло-с целью
узлов
из них:
центру—
ие выра-
ить, что
яком, в
жанских

ьберта*.

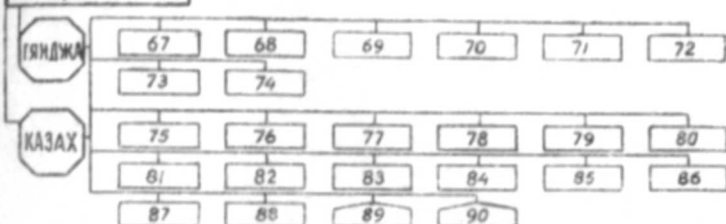
Схема азербайджанских ковров.

АЗЕРБАЙДЖАНСКИЕ КОВРЫ

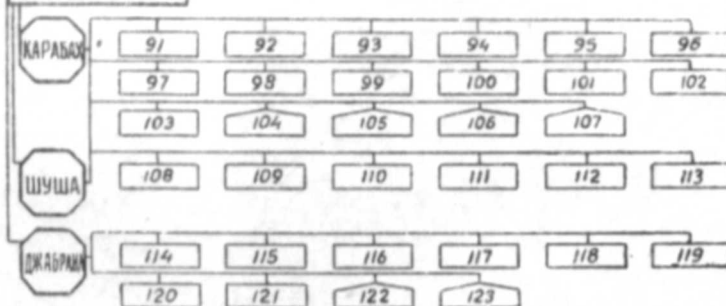
КУБА-ШИРВАН



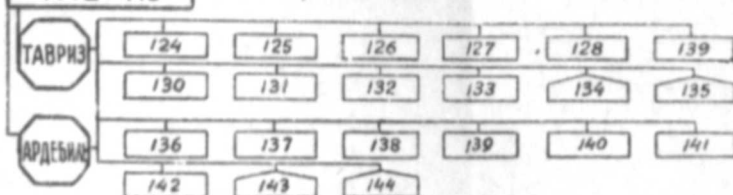
ГЯНДЖА-КАЗАХ







КАРАБАХ



ТАВРИЗ



-  типы
-  группы
-  ворсовые ковры
-  безворсные ковры

1—Кохна Куба; 2—Куба; 3—Алпан; 4—Хырдагюль чичи; 5—Алчагюль чичи; 6—Сирт чичи; 7—Гоалу чичи; 8—Гымыл; 9—Гадим минарэ; 10—Гаджи Гаиб; 11—Сумах; 12—Гарагашлы; 13—Шахназарлы; 14—Молла кямаллы; 15—Ляджади; 16—Пиребедиль; 17—Герат Пиребедиль; 18—Зейва; 19—Заглы; 20—Алиханлы; 21—Билиджи; 22—Учак; 23—Чарах; 24—Ордудж; 25—Афурча; 26—Ерфи; 27—Джек; 28—Гырыз; 29—Джимми; 30—Хашы; 31—Конахкенд; 32—Арсалан; 33—Хан; 34—Сэлмесоют; 35—Ширван; 36—Габыстан; 37—Шамахы; 38—Исрафил; 39—Арджиман; 40—Мараза; 41—Набур; 42—Чуханлы; 43—Джагырлы; 44—Джемджемли; 45—Биджо; 46—Гашед; 47—Пиргасанлы; 48—Кюрдамир; 49—Шилян; 50—Сорсор; 51—Аджикабул; 52—Ширалибек; 53—Кабала; 54—Сальян; 55—Палаз; 56—Килим; 57—Баку; 58—Хила-пута; 59—Хима-афшан; 60—Сураханы; 61—Новханы; 62—Герадиль; 63—Фатмай; 64—Фындыган; 65—Гаади; 66—Зили; 67—Гянджа; 68—Гадим Гянджа; 69—Самух; 70—Чайлы; 71—Шадлы; 72—Фахралы; 73—Кедабек; 74—Чырахлы; 75—Казак; 76—Салахлы; 77—Шыхлы; 78—Кемерли; 79—Демирчилер; 80—Гаймахлы; 81—Гейчели; 82—Дагкесемен; 83—Ойсузлю; 84—Качаган; 85—Борчалы; 86—Гараязы; 87—Гарагоюну; 88—Гарачоп; 89—Верни; 90—Лемберан; 91—Барда; 92—Ханкарванд; 93—Аран; 94—Годжа; 95—Буйнуз; 96—Дарянур; 97—Агма-юмма; 98—Шабалыпута; 99—Балыг; 100—Бахчада гюллер; 101—Новханы; 102—Хан-тирме; 103—Нахчыван; 104—Шеддэ; 105—Верни; 106—Зили; 107—Джеджим; 108—Малыбейли; 109—Лампа; 110—Бахчада гюллер; 111—Булут; 112—Слахыд гюллер; 113—Нелбеки гюль; 114—Ханлыг; 115—Гарагоюну; 116—Кубатлы; 117—Кюрд; 118—Гасымушаги; 119—Бахменли; 120—Мугань; 121—Талыш; 122—Палаз; 123—Килим; 124—Тевриз; 125—Гераван; 126—Херис; 127—Бахшайыш; 128—Лячек-турундж; 129—Афшан; 130—Агаджлы; 131—Мешали; 132—Овчулу; 133—Дорффеса; 134—Палаз; 135—Килим; 136—Гараджа; 137—Агма юмма; 138—Шейх сафи; 139—Ардебиль; 140—Шах аббас; 141—Сараби; 142—Зенджан; 143—Верни; 144—Зили.

Составил Лятиф Керимов

Известно развитие высокохудожественного коврового искусства в Нахичеване.

Один из наиболее известных ковровых центров в Нахичеване — это ковровый промысел в селении Хидисе.

В отдаленных районах (в частности, в Нахичеване) уже в древности существовали ковровые промыслы.

Описание коврового искусства в Нахичеване можно найти в трудах А. А. Алекса-ндрова.

В древности ковровое искусство в Нахичеване было связано с ковровой промышленностью.

Начиная с эпохи Восточного Возрождения (1497—1502) ковровое искусство в Нахичеване достигло своего расцвета.

Накопившиеся в последние десятилетия материалы позволяют нам более точно определить место коврового искусства в Нахичеване.

Отмечая, что ковровое искусство в Нахичеване было связано с ковровой промышленностью.

Как и в других районах, ковровое искусство в Нахичеване было связано с ковровой промышленностью. В ковровом искусстве Нахичевана можно выделить несколько основных типов ковров: «Шейх-Сэфи», «Афшан», «Лячек-турундж», «Мешали» и в особенности «Овчулуг» и «Шах Аббаси» широко применялись и применяются в основных районах коврового производства Ирана: Курдистане, Ширазе, Кермане, Хорасане и Исфагане (в частности, в деревне Джошэгане).

Ковровое искусство в Нахичеване было связано с ковровой промышленностью. По художественным особенностям ковровые изделия можно разделить на несколько групп.

¹ طبری
² Художественное искусство
³ Низам
⁴ Низам

производства следующие наименования: куба-ширванский, гянджа-казахский, карабахский, тебризский (см. схему).

Эти четыре основных типа воплощают в различной композиции и различных декоративных элементах общие характерные особенности азербайджанского коврового искусства.

В настоящей статье рассматриваются художественные особенности только одного типа — тебризского. Статья отнюдь не претендует на исчерпывающий анализ своеобразных композиционных построений и особенностей технологии производства тебризских ковров. Она ставит лишь некоторые общие вопросы, связанные с развитием ковроделия в различных пунктах Южного Азербайджана и художественными особенностями тебризских ковров.

В искусствоведческой литературе нет трудов, освещающих в исторической последовательности развитие коврового искусства в областях Южного Азербайджана. Материалы данного сообщения основываются на практическом опыте и личных наблюдениях автора в области ковроделия.

Внимательное исследование декоративных элементов, непосредственное знакомство с особенностями технологического процесса производства ковров, сырьем, техникой окраски пряжи, разнообразными орудиями производства и, наконец, изучение различных способов ткачества (гуллабы илмэ «тюркбаф»), а также укоренившийся обычай диктовки названий элементов орнамента на азербайджанском языке¹ дают нам право указать на существенные различия между коврами тебризского типа и коврами, производящимися на северо-востоке и в южной части Ирана.

Тебризские ковры славились еще до X в. Однако наиболее полного расцвета искусство тебризских мастеров-ковроткачей достигло в XIV—XVI вв., в связи с общим подъемом в развитии изобразительных и прикладных искусств (миниатюра, декоративная живопись, майолика, резьба и т. п.). Свидетельством высокого уровня ковроделия в Южном Азербайджане служит широко известный богато орнаментированный ковер площадью 56 квадратных метров, вытканый тебризскими мастерами в 1539 г.²

На протяжении столетий лучшие традиции азербайджанской ковровой школы перенимались ковровыми пунктами Ирана, и художественные особенности и технические приемы исполнения тебризских ковров оказали значительное влияние на развитие коврового искусства Ирана. Лучшие композиции тебризских типов («Шейх-Сэфи», «Афшан», «Лячек-турундж», «Мешали» и в особенности «Овчулуг» и «Шах Аббаси») широко применялись и применяются в основных районах коврового производства Ирана: Курдистане, Ширазе, Кермане, Хорасане и Исфагане (в частности, в деревне Джошэгане).

Однако с сожалением приходится отметить, что сильно развитое в прошлом ковроделие Южного Азербайджана уже во второй поло-

¹ Тебризские и карабахские мастера обычно в процессе производства с целью сохранения симметрии в композиции, а также для определения направления узлов дают необходимые указания своим подручным. Вот, к примеру, некоторые из них: «Яшмыл гой устун» (зеленый сверху), «сурушдур» (сдвинь), «ерит кэдэн» (к центру — к краю), «еритсалан», «оян-буян» (симметрично) и т. д. Эти и многие другие выражения стали общепонятными и прочно вошли в традицию. Следует отметить, что иранские ковроткачи, зачастую вовсе не владеющие азербайджанским языком, в процессе ковроткачества обращаются друг к другу посредством тех же азербайджанских терминов.

² В настоящее время ковер хранится в Лондонском музее «Виктории-Альберта».

вине XIX в. переживает упадок. Причиной этому были главным образом противоречия на мировом рынке, а также жульнические махинации всевозможных маклеров от ковроделия. Немало вреда принесли ковровым мастерским Тебриза, Ардебилля и других городов Южного Азербайджана иностранные монополии, в особенности англо-американские и германские компании, проникшие на ковровый рынок Тебриза.

Еще с 1923 г. американская „Компания Шарг“, удовлетворяя требования рынков Нью-Йорка и Вашингтона, заказывала в Тебризе грубые ковры по эскизам, чуждым художественному вкусу местных мастеров, извращая постепенно композиционное построение ковров, а также технические приемы.

Американский буржуазный востоковед А. Поуп в своей книге „Сэнаен Иран дэр гезэштэ вэ дэр айэндэ“¹, признает, что политика американских монополий в Иране является серьезным несчастьем, задерживающим развитие коврового искусства.

Отметим также, что американцы, приобретая все лучшие, даже уникальные, ковры Южного Азербайджана и переправляя их в свою страну, наводняли в то же время ковровые мастерские недоброкачественным сырьем и в первую очередь пряжей, окрашенной непрочными искусственными красителями.

Перед второй мировой войной немецкие капиталисты организовали в Тебризе свое „Ковровое управление“ („Алмамбаф“), которое, помимо обычных заказов на изготовление ковров, предпринимало в Тебризе и других городах покупку всех уникальных ковров (включая те, которые хранятся в мечетях) и отправляла их в Германию. Агенты „Коврового управления“ совершали на рынках грязные махинации, причем недоброкачественные ковры нередко продавались под видом „старых“, „уникальных“.

Все это привело к тому, что искусство тебризских мастеров, прославившее на протяжении веков искусство азербайджанского народа, за последнее время пришло в упадок. С каждым годом ковроделие Южного Азербайджана все больше лишается своего национального своеобразия и самобытности, приобретая „новые“, эклектические формы, механически заимствованные из европейского прикладного искусства и архитектуры (рис. 2).

В невыносимо трудных условиях работают ткачи в ковровых мастерских Южного Азербайджана. Чтобы минимально обеспечить себя и свою семью пропитанием, рабочий-ткач нередко всей семьей работает на хозяина, не вставая со своего места у дэзгяха (станка) по целым дням, пытаясь выполнить „могатеэ“² (дневную норму).

Хозяева—эрбабы—жестоко эксплуатируют детский труд, заставляя 4—8-летних малышей работать у станка наравне со взрослыми. Унижения, оскорбления и даже телесные наказания постоянно сопутствуют труду не только детей, но и взрослых.

Ковровые мастерские Тебриза, Ардебилля и других городов помещаются большей частью в темных, сырых и грязных помещениях. Здесь не соблюдаются даже самые элементарные санитарные правила.

Корреспондент итальянской газеты „Унита“ Мария Мачокки, побывавшая в ковровых мастерских Ирана, рисует мрачную картину труда ткачей, называя условия их работы и жизни трагическими³.

¹ А. Поуп. *در آینه و در گذشته* (доклад на конференции), стр. 42.

² „Могатеэ“—дневная норма ткача, равная 12.000, а в последнее время—15.000 узлов.

³ Мария Мачокки. *Иран в борьбе*, М., 1953, стр. 134—136.

Не останавливаясь подробно на современном состоянии ковроделия в Южном Азербайджане, ознакомимся с художественными особенностями основных ковровых центров Южного Азербайджана.

В первую очередь следует отметить, что тебризский тип ковров можно разделить на две группы:

1. Непосредственно тебризская группа—с ее известными ворсовыми коврами—„Тебриз“, „Бахшайыш“, „Гараджа“, „Гераван“, „Херис“, „Лячек-турундж“, „Афшан“, „Агаджлы“, „Мешали“, „Овчулуг“, „Дорд-фэсил“, „Ачма-юмма“ и безворсовыми—палас, килим, верни и зили.

2. Ардебильская группа, включающая известные композиции ковров: „Ардебиль“, „Шей-Сафи“, „Шах Аббаси“, „Сараби“ и „Занджан“.

Ковры тебризского типа по своим техническим и художественным особенностям чрезвычайно сходны с коврами куба-ширванского и карабахского типов. Если сопоставить бакинские ковры „Хила-бута“ и „Хила-афшан“ или карабахские ковры „Ханлыг“ и „Балыг“ с тебризскими коврами „Сараби“, „Афшан“, „Лячек-турундж“, „Херис“ и „Гараджа“, нетрудно убедиться в том, что ковры Южного Азербайджана и Северного (Советского) Азербайджана в принципе ничем не отличаются друг от друга и развитие их в прошлом шло одними и теми же путями. Сравнение ковров, производимых в расположенном на северо-востоке от Тебриза Херисе и, в частности, в сел. Гераван, с коврами Карабаха также показывает почти полное сходство между ними как по орнаментике и цвету, так и по техническому их исполнению.

Наиболее известны следующие пункты производства ковров в Южном Азербайджане:

Тебриз на протяжении многих столетий являлся крупнейшим культурным центром Азербайджана. Начиная с XII до конца XVI в. в Тебризе всегда сосредоточивались выдающиеся мастера народного декоративного и прикладного искусства, живописи и архитектуры. Миниатюры Тебризской школы, многоцветная майолика, изящные ковры и ковровые изделия тебризских мастеров славятся по всему Востоку и в Европе.

Можно с уверенностью утверждать, что ковроделие и ткачество находились в тебризе на высоком уровне развития еще в XI—XII вв. Ковры же XV—XVI вв. тонкостью своих узоров, богатством и гармонией красок свидетельствуют о непревзойденном мастерстве тебризских ткачей (рис. 3, 4, 5, 6).

Тебризская группа ковров отличается многообразием композиционного построения. Примером этому могут служить замечательные образцы композиции „Лячек-турундж“ (рис. 7) и „Афшан“ (рис. 8), отличающиеся своими сложными и красивыми орнаментами. Отдельные экземпляры этих ковров выдавались искусствоведами и ковродельцами за образцы иранского искусства.

В Тебризе производились также изящные ковры из шелка, из золотой и серебряной нити и двусторонние ковры. Применяемые в тебризских ковровых мастерских орудия производства, а также самый способ производства, известный под наименованием „туркбаф“, резко отличаются от менее совершенных инструментов и способа „фарсбаф“, применяемых в ковровых районах Ирана.

Тебризские ковры отличаются также по своим размерам, плотности, высоте ворса и композиционным построениям.

Херис—поселок, расположенный в 65 км северо-восточнее Тебриза, известен своими толстыми и прочными коврами; узоры их, как и у куба-ширванских, составлены в основном из геометризованных

элементов. Большое значение имеет сырье, применяемое в производстве ковров, а также херисская вода, которая так же, как и вода Куры, после промывания делает пряжу прозрачной и прочной. В Херисе и в окрестных деревнях ковроткачи, как правило, работают без готовых эскизов, пользуясь своей богатой памятью и воображением.

Наиболее распространенной в Херисе композицией является композиция „Лячек-турундж“ (рис. 9).

Размеры херисских ковров большие, высота ворса достигает 10—15 мм, плотность—в одном квадратном метре от 10.000 до 100.000 узлов.

Зэнджан (или Зэнган), расположенный в 150 км юго-западнее Каспийского моря, знаменит своими небольшими коврами. Ковры „Зэнджан“ очень близки по узорам карабахскому, а также гянджа-казахскому типам. В Зэнджане ткуются также продолговатые ковры „кенарэ“.

Гёраван и Бахшайыш—деревни близ Хериса, столько же популярные своими ворсовыми коврами, сколько и безворсными—килимами и паласами.

Килимы и паласы этих деревень однотипны с килимами и паласами всемирно известных ковровых композиций деревень Пашалы и Падар (Ширванская группа).

По техническим признакам ковровые изделия Гёравана и Бахшайыша (рис. 10) весьма сходны с херисскими коврами.

Гараджа—деревня в районе Карадага на севере от Тебриза, в которой производятся ковры типа „Ачма-юмма“ (рис. 11). Коврики и кэнарэ, производимые и Гарадже, сходны с карабахскими коврами. В Карадагском районе Южного Азербайджана в большом количестве производятся безворсные коврики—верни и зили. Условные изображения животных из безворсных ковров Карадага встречаются также в карабахских и казахских безворсных коврах.

Ардебиль—древний город Азербайджана, известен своими многочисленными замечательными памятниками искусства. Народные мастера Ардебилля на протяжении веков создали немало ценнейших произведений архитектуры, прикладного искусства, ювелирных изделий. Во всем мире прославились также ковры и ковровые изделия ардебильских мастеров. Немного можно встретить в истории коврового искусства таких совершенных композиций орнаментального ковра, как композиция „Шейх-Сафи“. Увезенный из Ардебильской мечети знаменитый ковер „Шейх-Сафи“¹ (рис. 13) был соткан в 1539 г. (хиджры 946) тебризскими мастерами. Площадь его равна 56,12 кв. м (10,51×5,34 м)². Вот краткое описание этого ковра: среднее поле большого темно-синего ковра заполнено завитками растительных орнаментов. В центре ковра помещен большой шестнадцатигульный медальон, окруженный шестнадцатью более мелкими медальонами—губна. В верхнем и нижнем краях среднего поля—большие и богато украшенные светильники—гэндил. Четвертая часть центрального медальона повторяется в четырех углах среднего поля. Кайма ковра состоит из одной узкой орнаментальной полоски—зэнджирэ („галуна“), из двух малых каемок и срединной, широкой каймы. Узоры средней каймы составлены в форме продолговатого медальона (кетебэ).

¹ Ковер „Шейх-Сафи“ был соткан для ардебильской мечети. Похищен и увезен в Англию в конце XIX в.

² В кн. „Восточные ковры“, Вена, 1892 (табл. ХСІ—ХСІІ) размеры этого ковра указаны 11,52×5,34 м.

Следует также отметить, что элементы узоров среднего поля и каймы этого ковра встречаются в майоликовой облицовке стен ардебильской мечети.

В верхней части среднего поля в белом медальоне имеется надпись: „عمل بنده درگاه مقصود کاشانی“. Работа раба порога дверей Максуда Кашани“. Нужно отметить что Максуд Кашани является не мастером, вытканым данный ковер, а заказчиком, ибо, как явствует из многочисленных памятников прикладного искусства, в прошлом было принято на предметах искусства писать не имена мастеров, создавших эти произведения, а имена заказчиков или владельцев мастерских. Этот обычай имеет место у ремесленников и в настоящее время. Исследовавший этот ковер английский востоковед Кристи Вилсон, основываясь на его технологических особенностях, считает, что ковер был изготовлен в Тебризе во времена Шаха Тахмасиба¹.

Подобные высокохудожественные ковры, весьма сложные по орнаментике и чрезвычайно трудные по техническому исполнению, создавались как уникальные произведения по особым заказам.

Сараб—расположен между Тебризом и Ардебилем в 60 км юго-западнее последнего. Ковры, изготавливаемые в Сарабе и в окрестных деревнях: Биджане, Чалгуне и Джэдебахане известны под общим наименованием „Сараби“. В этом районе производят в основном продолговатые ковры—кенарэ (рис. 12), которые как по художественным, так и по техническим признакам близки к карабахским. Их отличительной особенностью является пряжа из верблюжьей шерсти.

В некоторых иностранных источниках встречается название ковров „Сарабэнд“², выдаваемых за иранские. Между тем, это те же ковры, что и „Сараби“. Что касается ковров, известных под названием „Мир“³, то они принадлежат не деревням Ирана (Ахмедабаду и Мирабаду), как иногда указывается в зарубежной ковроведческой литературе, а поселку „Мириш“, расположенному в 75 км к востоку от Сараба и в 35 км от берегов Каспийского моря, также на территории Южного Азербайджана.

Следует также учесть, что ковры Хамадана, Сенны⁴ (в настоящее время Сенандадж, а в прошлом Аснэ) и Биджара составляют единство в художественном отношении с коврами Тебриза, Карабаха, а также Гянджи.

* * *

Ковры тебризского типа весьма различны по своим размерам. Площадь их колеблется в пределах от 1 до 40 кв. м. Ковры же площадью 50 кв. м и более изготавливаются лишь в особых случаях.

Плотность ковров тебризского типа находится в пределах между 25×25 и 60×60⁵, т. е. на один кв. м ковра приходится примерно от 60.000 до 360.000 узлов. Встречаются ковры, с количеством узлов в одном кв. м до 400.000 и более.

Высота ворса тебризских ковров колеблется между 2 и 15 мм (учитывается время изготовления ковра).

¹ Дж. Кристи Вилсон. تاریخ صنایع ایران. تهران, 1938, стр. 190.

² Werner Grote—Hasenbalg—Teppiche aus dem Orient, Leipzig, 1936 табл. 25.

³ Reinhart v. Oettingen—Meisterstücke Orientalischer Knüpfkunst, Berlin, Serie II, табл. 56.

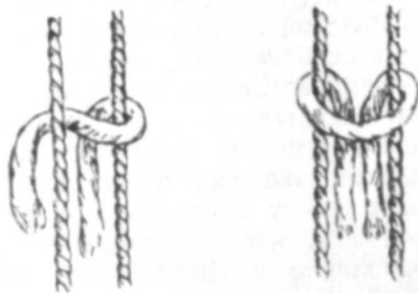
⁴ „Сенэ“ или „Синэ“ выдается иногда за особый способ узлообразования. Между тем он, как и способ „гордэст“, выдуман маклерами и торговцами и в таком виде, к сожалению, проник в различную общую и специальную литературу.

⁵ Имеется в виду количество узлов в одном кв. дм.

За последнее время по особому заказу ткались ковры с необычайно высоким ворсом—до 40 мм.

Композиции узоров тебризских ковров отличаются сложностью и состояются, как правило, из стилизованных и геометризованных растительных элементов. В тебризских мастерских применяется два способа узлообразования—„гуллабы“ илмэ¹ и „долама“ илмэ (см. рис.).

Даже беглый обзор коврового искусства областей Южного Азербайджана, которому посвящена настоящая статья, подтверждает наличие замечательных национальных традиций в одном из важнейших видов декоративно-прикладного искусства азербайджанского народа.



Узлы „долама“ и „гуллабы“

Однако народу Южного Азербайджана, изнывавшему под гнетом иранского шахского правления на протяжении столетий исключительно трудно было развивать дальше эти традиции. В настоящее время ковровое искусство поставлено на службу интересам иностранного капитала и находится в состоянии глубокого упадка.

Совершенно иную, в корне противоположную картину представляет ковроделие в Советском Азербайджане. За годы советской власти здесь созданы десятки предприятий, объединяющие ковроткачей, экспериментальные и научные лаборатории. Лучшими специалистами коврового искусства разработаны новые, качественно отличные орнаментальные узоры, созданы замечательные сюжетные ковры, украшающие ныне музеи республики и других городов СССР.

Благодаря мудрой национальной политике Коммунистической партии ковровое искусство стало достоянием широких народных масс и наряду с другими областями искусства идет по пути неуклонного роста и развития.

¹ Илмэ—узел.



Рис. 1
„Мария с младенцем“. Ганс Мемлинг (1433—1494)



Рис. 2
Соткан в Тебризе в 1941 г.

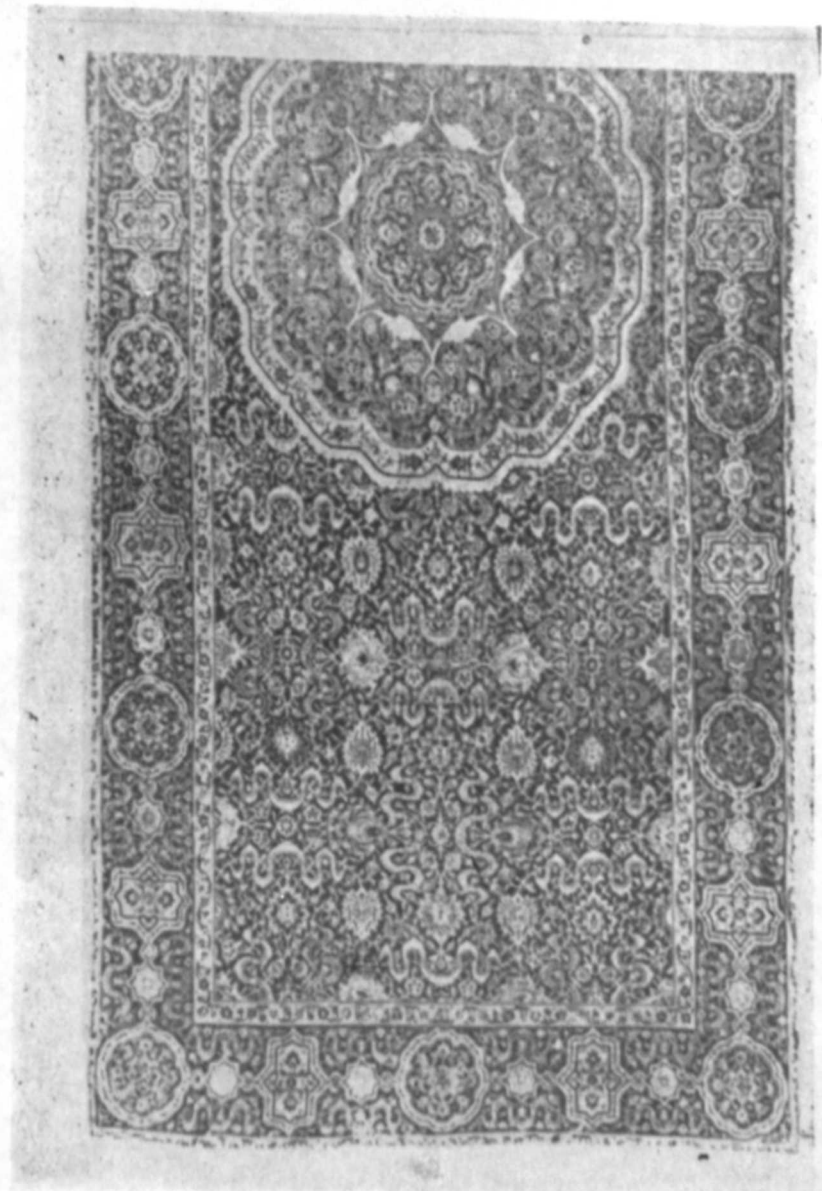


Рис. 3
„Тебриз“. Начало XVII в. Парижский музей декоративных искусств.
Разм. 274×625 см



Рис. 4
„Тебриз“. Вторая половина XVI в. Музей Тиссус в г. Лионе (вышито металлич. нитями)



Рис. 5
„Тебриз“. Начало XVI в. Музей Виктории и Альберта
Р. зм. 549×300 см



Рис. 6

„Тебриз“. Начало XVI в. Музей Метрополитен. Разм. 310×498 см



Рис. 7

„Лячек-турундж“. Эскиз автора



Рис. 8
„Афшан-Тебриз“. Соткан в 1934 г. в Баку. Разм. 110×150 см



Рис. 9
„Херис“. XIX в. Баку, Гос. музей искусств. Разм. 300×400 см

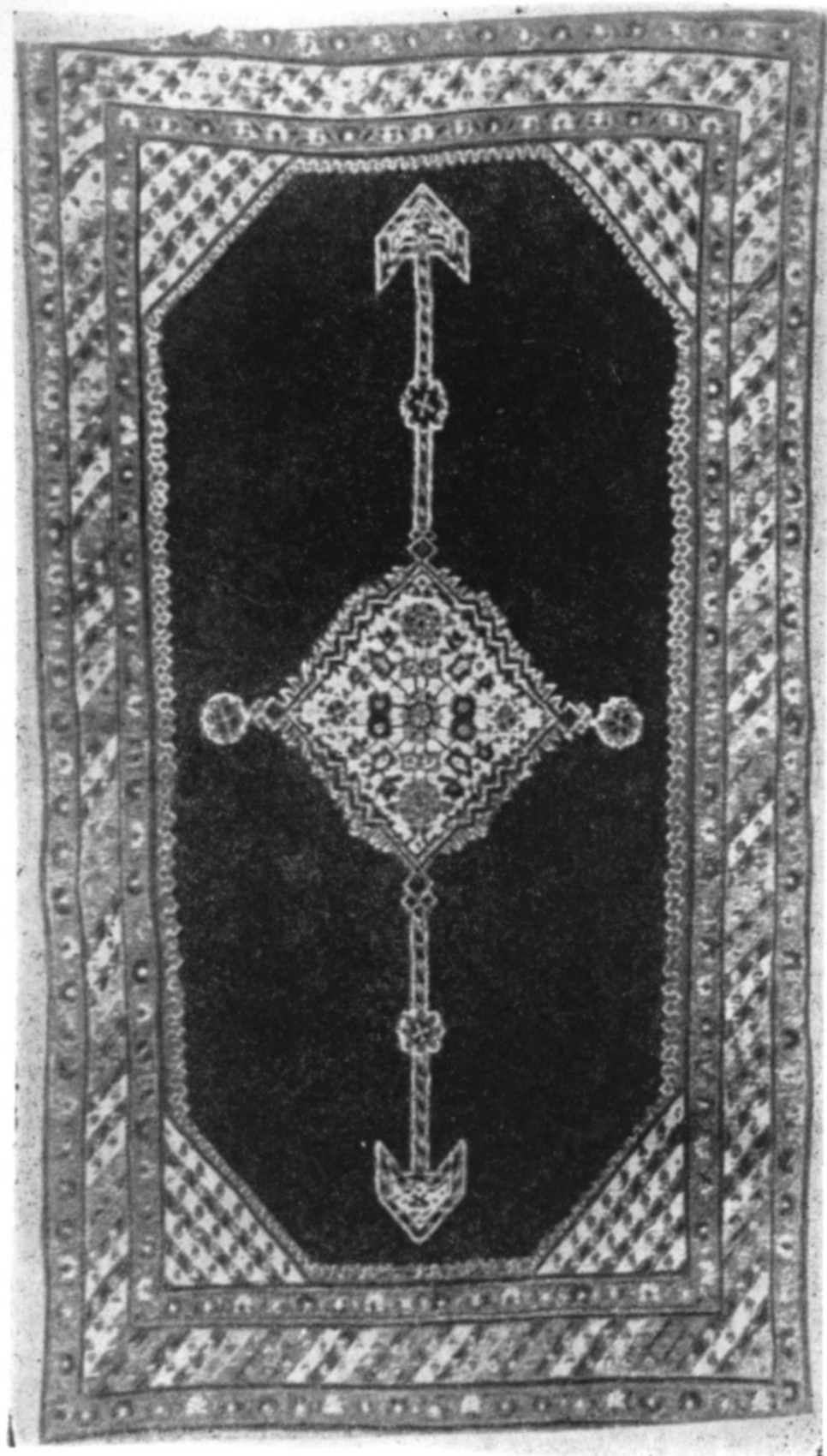


Рис. 10
„Бакшайыш“, XIX в.



Рис. 11
„Гараджа“ („Ачма-юмме“)

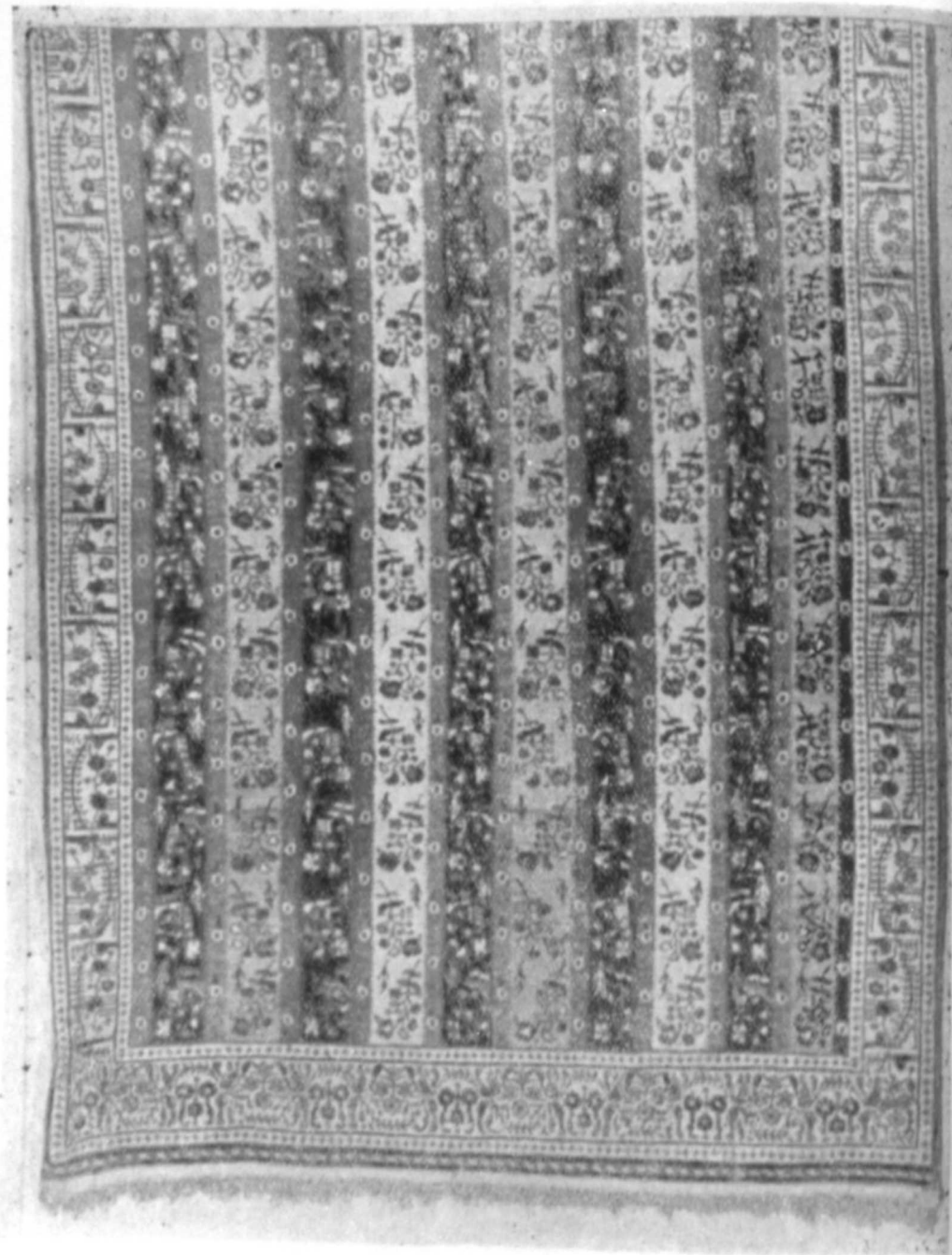


Рис. 12
„Сараби“. XVIII в. Баку, Гос. музей искусств

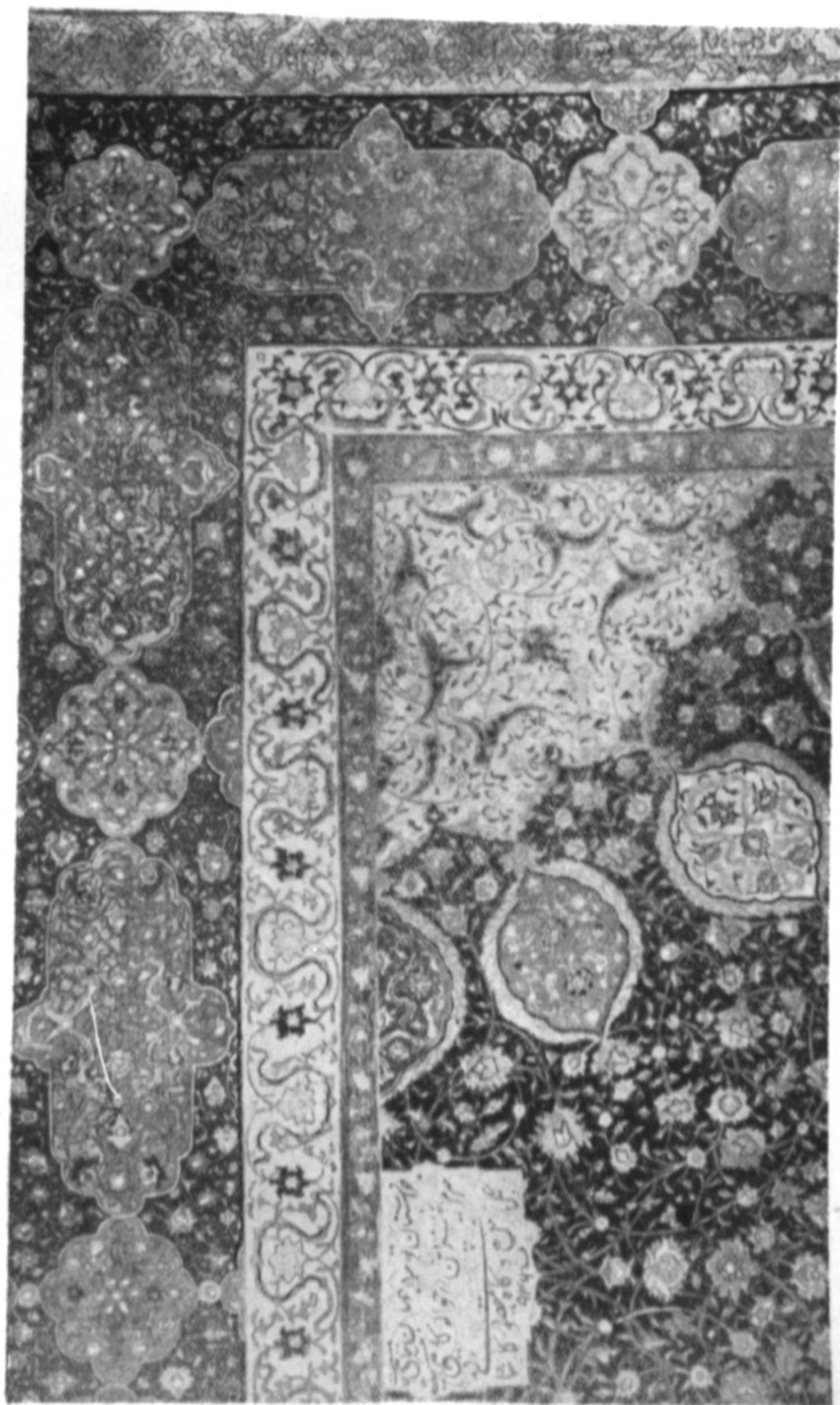


Рис. 13
Фрагмент ковра „Шейх-Сафи“. Соткан хиджры 946 (1539 году) в Тебризе.
Разм. 5,34×10,51 см



Рис. 13 б
Бордюр ковра „Шейх-Сафи“

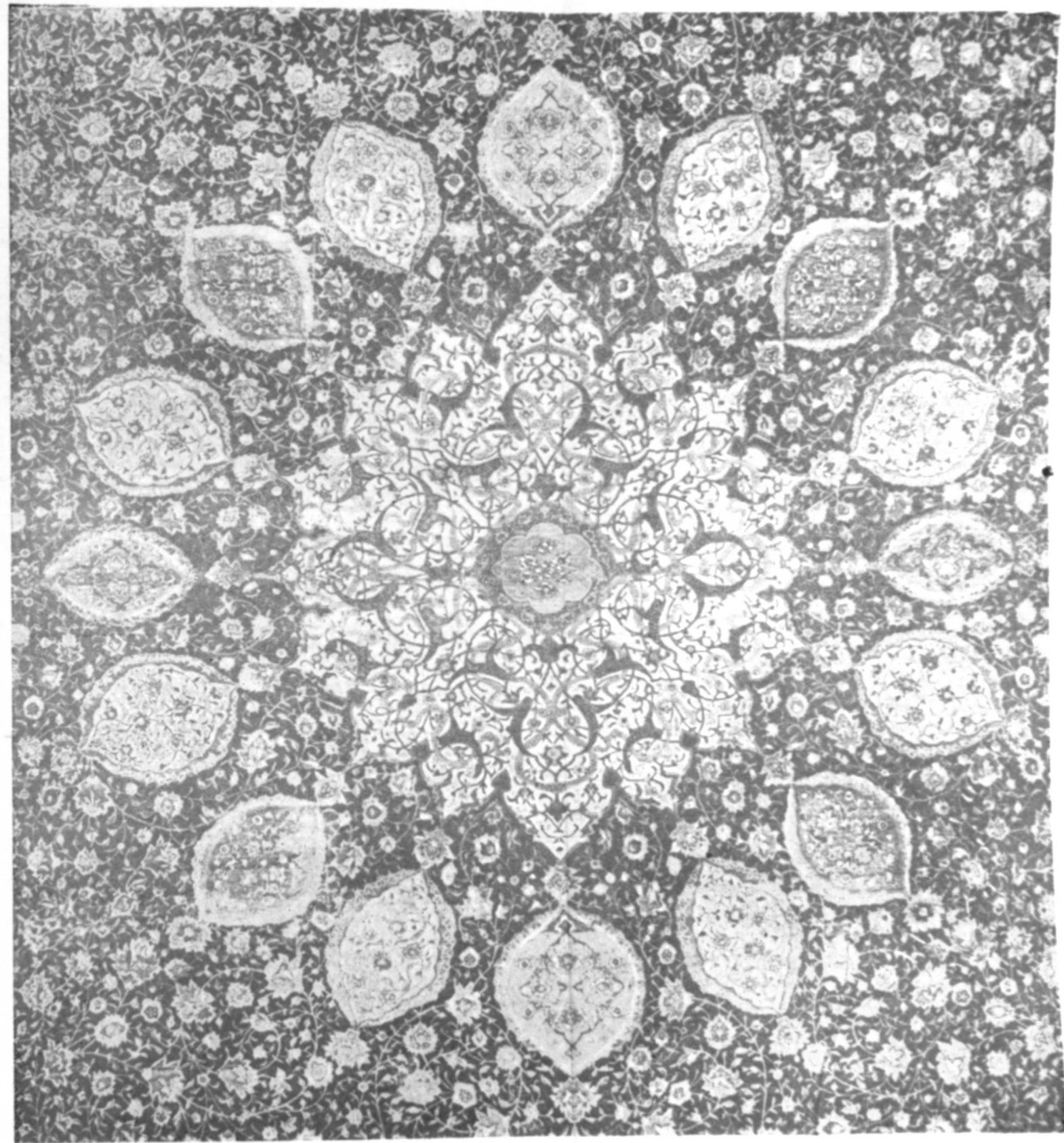


Рис. 13 а
Центральный медальон ковра „Шейх-Сафи“

Ләтиф Кәримов

Азәрбайчан халчачылыг сәнәтинин өйрәнилмәсинә даир

(Тәбриз нөвү)

Азәрбайчан халгынын бир сыра мүнүм милли хүсусийәтләри олан зәнкин мэдәнийәти вә сәнәткарлығынын гәдим бир тарихи вардыр.

Азәрбайчан халгынын инчәсәнәтиндә декоратив вә тәтбиги бәдии сәнәткарлыг мүнүм ер тутур. Халг тәтбиги инчәсәнәтимизин нөвләри: ховсуз вә ховлу халча тохумаг, чүрбәчүр халча маллары һазырламаг, бәдии сахсы габлар гайырмаг, тикмә ишләри, зәркәрлик, дәмир, мис, даш вә тахта үзәриндә ойма, кәчтәрәшлыг, шәбәкә, кашы вә саирә һазырламагдыр. Бунларын һәр биринин өзүнә мәхсус шәкилләри, элементләри вә композициялары вардыр.

Азәрбайчан халча сәнәтинин инкишафы тарихини өйрәнмәк үчүн индийәдәк чидди бир әлми-тәдгигат иши апарылмамышдыр.

Азәрбайчан халчачылыгы йүксәк инкишаф мәрһәләсинә буржуа сәнәтшүнасларынын иддиә этдикләри кими XVIII әсрдә дейил, ондан хейли әввәл чатмышдыр.

Дүня классик әдәбийятында хүсусилә дә поэмаларда Азәрбайчан халчаларынын тәсвиринә тез-тез раст кәлирик. Мәшһур юнан тарихчиси Ксенафонт гейд әдир ки, кейим вә зийнәтләри мидиялылардан игтибас әтмиш иранлылар мидиялылары халчаларыны да ишләдирдиләр.

Азәрбайчан шаири Низами Кәнчәви өз поэмаларында Азәрбайчан халчаларыны көзәл бир бәзәк нүмунәси кими тәсвир әдир.

Шәргин мәшһур тарихчиләриндән Әбу Чә'фәр Мәһәммәди Тәбәри (839—923) Азәрбайчан халчаларынын һәлә VII әсрдә йүксәк мәрһәләйә чатдыгыны әсәрләриндә гейд әдир.

Авропанын XV әсрдә яшайыб яратмыш олан көркәмли рәссамларындан бир чоху (Һанс Мемлинг, Голбейн вә б.) өз әсәрләриндә Азәрбайчан халчаларындан бир декоратив васитә кими истифадә әтмишләр.

Азәрбайчан халчалары композиция вә рәнк э'ибарилә үмүмдүня халчачылыг сәнәтиндә көркәмли ер тутур.

Азәрбайчан халчачылыг сәнәти нүмунәләрини, техноложу вә бәдии хүсусийәтләринә вә истеһсалат мәнәтәгәләри илә әлагәләринә көрә ашагыдакы дөрд әсас нөвә бөлмәк олар: 1) Губа-Ширван нөвү, 2) Кәнчә-Газах нөвү, 3) Гарабаг нөвү вә 4) Тәбриз (Чәнуби Азәрбайчан) нөвү. Бу нөвләрдән һәр биринин һаггында айры-айры мәгаләләр язмаг олар. Бу мәгаләдә исә ялыз Тәбриз (Чәнуби Азәрбайчан) нөвүнә дахил олан халчалардан бәһс әдилир.

Индийәдәк Чәнуби Азәрбайчан халча сәнәтинә даир хүсуси әсәр язылмамышдыр. Мәгаләдә верилән мә'лумат ялыз мүәллифин тәчрүбә вә мүшаһидәләринә әсасланыр.

Чәнуби Азәрбайчан халчачылыгында ишләдилән хаммал нөвләри, истеһсал әләтләри, халча тохума үсулу (гуллабы илмә— „түркбаф“), рәнкамизлик (рәнк гурашдырма) гайдалары, нәһайәт халча тохунуркән чешнидә олан элементләрин хүсуси истилаһла диктә әдилмәси вә бир сыра башга хүсусийәтләр, Иранын чәнубу вә шимал-шәргиндә ерләшән халча мәнәтәгәләриндән әсаслы сурәтдә фәргләнир.

Азәрбайчан, хүсусилә дә Тәбриз вә Гарабаг халча сәнәткарлары халча тохуяркән, орнаментин симметриклийи гайдаларына рияйәт әтмәк, йә'ни халчанын сағ вә солунда ерләшән нахышларын әйни олмасына наил олмаг үчүн, элементләрин илмә (нөгтә) истигамәтинин әлләрин-

дәки чешнийә әсасән өз көмәкчиси вә я шакирдинә хүсуси истилаһла сөйләйрләр. Ән мүнүм истилаһлар бунлардыр: яшылы, гой үстүнә, сүрүшдүр, ериткәдән, еритсалан, оян-буян, дибиндән үстүн тут, саллана дурур вә с. Мараглы бурасыдыр ки, Азәрбайчан дилини гәт'и сурәтдә билмәйән һәр һансы фарс устасы да халча тохунаркән юхарыда гейд әтдийимиз Азәрбайчан истилаһлары васитәсилә лазыми көстәриш вермәйә адәт әтмишдир.

Азәрбайчан халчачылыг сәнәти Нахчыван, Муған вә Ширванда һәлә IX вә X әсрләрдә, Тәбриз мәктәби исә XII әсрдә хейли инкишаф әтмиш, XIV—XVI әсрләрдә исә өз йүксәк инкишаф сәвийәсинә чатмышдыр.

Лакин вахтилә белә йүксәк сәвийәйә чатмыш олан Чәнуби Азәрбайчан халчачылыг сәнәти, XIX әсрин үкинчи ярысындан әтибарән капитализмин инкишафы илә әлагәдар оларат тичарәт саһәсиндә әмәлә кәлән зиддийәтләр, алверчи вә дәллалларын өз мәнфәәтләрини күдмәси, хүсусилә дә инкилис, американ вә алман империалистләринин Тәбриз базарларында еритдикләри ийрәнч сиясәти нәтичәсиндә арасы-кәсилмәдән тәнәззүл әтмәйә башламышдыр.

Чәнуби Азәрбайчан халча карханаларында ишләйән тохучуларын әмәк шәранти дә ағыласыгмаз дәрәчәдә ачыначаглыдыр.

Италия Коммунист партиясынын органы „Унита“ гәзетинин 1951-чи илдә Иран халча карханаларына кәлмиш мүнхири Мария Мачокки халча тохуяныларын вәзийәтини дәншәтли бир фачиә кими тәсвир әдир.

Чәнуби Азәрбайчан халчачылыг сәнәтини ики група бөлмәк олар:

1. Тәбриз группу—бу групп ашағыда көстәрилән мәшһур халчалары әһәтә әдир: „Тәбриз“, „Бахшайиш“, „Гәрәчә“, „Көраван“, „Һерис“, „Ләчәк түрүнч“, „Әфшан“, „Ағачлы“, „Мешәли“, „Овчулуг“, „Дөрд фәсил“, „Ачма-юмма“, ховсуз халчалардан исә палаз, килим, вәрни вә зили.

2. Әрдәбил группу—бу група „Әрдәбил“, „Шейх Сәфи“, „Шаһ Аббасы“, „Сәраби“ вә „Зәнчан“ халчалары дахилдир.

Технологи вә бәдни хүсусийәтләринә көрә, Тәбриз нөвлү халчалар Губа-Ширван вә Гарабаг нөвлү халчалара уйғун кәлир.

Чәнуби Азәрбайчанда мәшһур халчачылыг мәнәтәгәләри:

Тәбриз. Бу шәһәр XII әсрин орталарындан башлаяраг XVI әсрин сонундәк мүддәтдә бәдни сәнәтләрдән кашы бәзәйи, миниатюра вә халчачылыгын инкишаф мәркәзи олмушдур. Тәбризин „Ләчәк-түрүнч“ вә „Әфшан“ чешниләри көзәл вә мүрәккәб нахышлары илә дүнйәдә шәһрәт газанмышдыр.

Һерис. Өз галын вә давамлы халылары илә мәшһурдур. Һерис халчалары да Губа-Ширван халчалары кими гырыг хәтләрдән гуруларат, өлчүләри бөйүк, илмә һүндүрлүйү узун (10—15 мм), илмә сыхлығы бир квадрат метрдә 50000-дән 100000 илмәйә гәдәрдир.

Зәнчан. Халчалары әйнилә Гарабаг вә Кәнчә-Газах халчаларына охшайыр. Зәнчаида узунсов кәнарәләр дә истәһсал әдилдир.

Көраван вә Бахшайиш. Халчалары техники чәһәтдән Һерис халчаларынын әйнидир.

Гәрәчә. Тәбриз группуна дахил олан „Ачма-юмма“ чешниси Гәрәчә халчалары үчүн характер композициядыр. Гәрәчәнин кичик өлчүлү халчалары вә кәнарәләри Гарабаг халчаларыны хатырладыр.

Әрдәбил. Халча сәнәти тарихиндә „Шейх Сәфи“ адлы орнаментал бәдни композиция кими долғун вә мүрәккәб композициялы сәнәт

әсәри чох надир һалларда раст кәлир. Бу нөв халылар бәдни чәһәтдән мүрәккәб вә тохунушу чәтин олдуғу үчүн хүсуси сифаришләр үзрә истәһсал әдилдир.

Сәраб. Сәрабада вә онун Бичән, Чалгун вә Чәлдә бахан кәндләриндә истәһсал олуна халчалара „Сәраби“ дейлир. Бу ерләрин халчалары, әсас әтибарилә, кәнарәләрдән ибарәт олуб, бәдилийи вә тохунушуна көрә Гарабаг халчаларына охшайыр. Бәзи харичи мәнхәзләрдә „Сәрабәнд“ ады илә көстәрилән халчаларын „Сәраби“ олдуғлары гәбул әдилмәлидир. „Мир“ ады илә мәшһур олан халчалар исә, харичи мәнбәләрдә гейд әдилдийи кими, Әһмәдабад вә Мирабад кәндләринә дейил, Сәрабадан 75 км шәргә олан Чәнуби Азәрбайчан халча сәнәти барәсиндә данышыркән гейд әдилмәлидир ки, өлкәнин чәнубунда ерләшән Һәмәдан, Сәннә (индики Сәнәндәч, кечмишдә исә Әснә) вә Бичар халчалары бәдни чәһәтдән Тәбриз, Гарабаг вә Кәнчә халчалары илә вәһдәт тәшкил әдир.

„Сәннә“ халчалары долама илмә илә тохунур. Лакин мүхтәлиф мәнбәләрдә „сенә“ вә я „синә“ ады илә гәләмә верилән хүсуси илмәләр вә „көрдәс“ илмәси кими анчаг халча дәллалларынын уйдурма-сындан башга бир шей дейилдир.

Тәбриз нөвүнүн халчалары мүхтәлиф өлчүдә олур. Бунларын арасында бөйүклүйү 1 м²-дән 40 м²-ә гәдәр олан халчалар вардыр. Бәзән 50 м² бөйүклүкдә чох ири халчалара да тәсадүф әдилдир.

Тәбриз нөвүнә дахил олан халчаларын илмә сыхлығы 20×25-дән 60×60-а кимидир, йә'ни 1 м²-дә 60000-дән 360000-ә гәдәр илмә ерләшир. Надир һалларда 1 м²-дә 400000 илмәли халчалар да раст кәлир.

Тәбриз нөвлү халчаларын илмә һүндүрлүйү (галынлығы) 2-дән 15 мм-ә гәдәрдир.

Үмумийәтлә Тәбриз нөвлү халчаларын бәдни композициясы чох мүрәккәб олуб, элементләри стилләшдирилмиш вә һәндәсиләшдирилмиш биткиләрдән ибарәтдир.

Техники чәһәтдән халчаларын әксәрийәти гуллабы илмәли, бәзән дә долама илмәли олур.

Гейд әдилмәлидир ки, Азәрбайчан халгынын вахтилә бүтүн Шәрг өлкәсинә гүввәтли тәсир көстәрмиш халчачылыг сәнәти, ваһид Азәрбайчан халгы Инкиләтәрәнин фитнәкарлыг сиясәти нәтичәсиндә Иран шаһлығы тәрәфиндән зорла ики һиссәйә парчаландыгдан сонра, мүхтәлиф инкишаф йоллары илә кетмәйә башламышдыр. Фарс ағалары вә феодалларын дөзүлмәз зүлмү алтында инләйән Чәнуби Азәрбайчан халгынын халчачылыг сәнәти кетдикчә тәнәззүл әтдийи һалда, Шимали Азәрбайчанын халчачылыг сәнәти Совет һакимийәти илләриндә Коммунист партиясынын еритдийи милли сиясәт нәтичәсиндә инкишаф әдиб күндән-күнә чичәкләнмәкдәдир.

8 руб.