

АЗƏРБАЙЧАН ССР ԷԼՄԼƏР АКАДЕМИЯСЫ
АКАДЕМИЯ НАУК АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР

МƏРУЗƏЛƏР ДОКЛАДЫ

ТОМ XIII

5

АЗƏРБАЙЧАН ССР ԷԼՄԼƏР АКАДЕМИЯСЫ НƏШРИЙЯТЫ
ИЗДАТЕЛЬСТВО АКАДЕМИИ НАУК АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР
Бақы — 1957 — Баку

АЗƏРБАЙЧАН ССР ƏЛМƏР АКАДЕМИЯСЫ
АКАДЕМИЯ НАУК АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР

МƏ'РУЗƏЛƏР ДОКЛАДЫ

ТОМ XIII

№ 5

АЗƏРБАЙЧАН ССР ƏЛМƏР АКАДЕМИЯСЫ НƏШРИЯТЫ
ИЗДАТЕЛЬСТВО АКАДЕМИИ НАУК АЗЕРБАЙДЖАНСКОЙ ССР
БАКЫ — 1957 — БАКУ

П-168

П 17534

1957

Т. 13

№5

Академия Наук

Азербайджанской ССР

ц. 4р.

клады...

П 17534

З. И. ХАЛИЛОВ

ОБ ОДНОМ ПРИМЕНЕНИИ ТЕОРИИ ОПЕРАТОРНОГО УРАВНЕНИЯ С ЧАСТНЫМИ ПРОИЗВОДНЫМИ

В 1951 г. нами был предложен метод¹ исследования задач математической физики, заключающийся в том, что оператор, дифференциальный или интегральный, относительно одних координат рассматривался, как оператор, действующий в соответствующем пространстве Банаха, а операторы дифференцирования относительно времени и некоторых других координатных переменных сохраняются для введенной абстрактной функции.

В 1952 г. была опубликована в „Докладах Академии наук СССР“ статья, где с указанной целью исследовалась задача Коши для операторного уравнения²:

$$\frac{\partial u}{\partial t} \sum_{k_s}^M A^{(k_s)} \frac{\partial^{k_1 + \dots + k_m} u}{\partial x_1^{k_1} \dots \partial x_m^{k_m}} + f(t, x) \quad (1)$$

$$u|_{t=0} = \varphi(x),$$

$$x = (x_1, x_2, \dots, x_m), -\infty < x_r < \infty, 0 \leq t \leq T,$$

где

$\sum_{k_s}^M$ означает сумму по всем k_s , сумма которых не превосходит M ;

$A^{(k_s)} = A^{k_1 \dots k_m}(t)$ — операторы, отображающие пространство Банаха B в самого себя;
 функции $u \cong u(t, x)$; $f \cong f(t, x)$, $\varphi(x)$ — функции аргументов t, x_r , меняющихся в полосе

$$D = \left\{ \begin{array}{l} 0 \leq t \leq T \\ -\infty < x_r < \infty \end{array} \right\}, r = 1, 2, \dots, m, \text{ со значениями из } B.$$

¹ Доложен в марте 1951 г. на семинаре в Институте физики и математики АН Азербайджанской ССР. Доложен на Всесоюзном совещании по дифференциальным уравнениям в Москве в мае—июне 1952 г. На этом совещании впервые была доказана теорема, выходом из которой, в частности, был так называемый метод редукции (см. определение). Краткое содержание работы было напечатано в „ДАН СССР“, т. 85, № 5, 1952.

² Частные производные по x_r сохраняются для определенной цели, в данном случае — в целях применения метода интеграла Фурье [5].

п17534

ЦЕНТРАЛЬНАЯ НАУЧНАЯ
 БИБЛИОТЕКА
 А.Н. Киргизской ССР

РЕДАКЦИОННАЯ КОЛЛЕГИЯ: Топчибаев М. А. (редактор),
 Кашкай М. А. (зам. редактора), Алиев Г. А., Караев А. И.,
 Усейнов М. А., Халилов З. И., Ширалиев М. А.

Подписано к печати 27/V 1957. Бумага 70×108¹/₁₆=4, 12 бум. листа.
 Печ. лист. 11,3+2 вкл. Уч.-изд. лист. 9,8. ФГ 12684. Заказ 215. Тираж 1000 экз.
 Типография „Красный Восток“ Министерства культуры Азербайджанской ССР,
 Баку, ул. Ази Асланова, 80.

В упомянутой статье нами была рассмотрена равномерная корректность постановки задачи Коши (1) в полосе Π : доказано существование, единственность и непрерывная зависимость от начальной функции $\varphi(x)^3$. В работе был применен метод интеграла Фурье от абстрактной функции.

Мы отметили [4], что из теории уравнения (1) в частности получается теория И. Г. Петровского [3] и теория задачи Коши для бесконечной системы дифференциальных уравнений с частными производными [7].

Теория уравнения (1) была развита Б. Н. Панайоти для определенного класса растущих функций [2], и в настоящее время теория уравнения (1) развивается в классе функций И. М. Гельфанда и Г. Е. Шилова [5].

Имеет место также теорема: пусть $A_i^{(k_r)}(t) \rightarrow A^{(k_r)}(t)$, $f_v(t, x) \rightarrow f(t, x)$, $\varphi_v(x) \rightarrow \varphi(x)$, $v = 1, 2, \dots$

для последовательности задач (1) с соответствующими $A_i^{(k_r)}$ f_i , φ_i имеет место условие А [4]. Тогда

$$\frac{\partial u_i}{\partial t} \rightarrow \frac{du}{dt}, \frac{\partial^{k_1+\dots+k_m} u_i}{\partial x_1^{k_1} \dots \partial x_m^{k_m}} \rightarrow \frac{\partial^{k_1+\dots+k_m} u}{\partial x_1^{k_1} \dots \partial x_m^{k_m}},$$

$$\sum_{k_r} \leq M \text{ (метод редукции) [2].}$$

В настоящей статье приводим пример смешанной задачи, охватываемой теорией уравнения (1).

Рассмотрим задачу⁴:

$$\begin{aligned} \frac{\partial u_i}{\partial t} = & \sum_{j=1}^N \sum_{(k_r)} A^{(k_r)}(t, y) \frac{\partial^{k_1+\dots+k_m} u_i(t, x, y)}{\partial x_1^{k_1} \dots \partial x_m^{k_m}} + \\ & + \sum_{\alpha=1}^n \sum_{j=1}^N \sum_{l_s} \int_0^1 \dots \int_0^1 K_{ij\alpha}^{l_s}(t, y, \eta) \frac{\partial^{l_1+\dots+l_m} u_i(t, x, \eta)}{\partial x_1^{l_1} \dots \partial x_m^{l_m}} d\eta + \\ & + f_i(t, x, y), \dots \dots \dots \end{aligned} \quad (2)$$

$$u_i \Big|_{t=0} = \varphi_i(x, y),$$

$$i = 1, 2, \dots, N, x = (x_1, \dots, x_m), y = (y_1, \dots, y_n),$$

$$-\infty < x_r < \infty, 0 \leq y_s \leq 1; M_1 \text{ и } M_2 \text{ — заданные числа}$$

Пусть $u_i(t, x, y)$ и $f_i(t, x, y)$ определены в полосе $(m+n+1)$ -мерного пространства:

$$\left\{ \begin{array}{l} -\infty < x_r < \infty \\ 0 \leq y_s \leq 1 \\ 0 \leq t \leq T \end{array} \right\} \begin{array}{l} r = 1, 2, \dots, m, \\ s = 1, 2, \dots, n. \end{array}$$

³ Рассмотрена также непрерывная зависимость решения от свободного члена и коэффициентов.

⁴ $0 < y_s < 1$ могут быть заменены более общими условиями: $a_s < y_s < b_s$, где a_s и b_s произвольные числа.

Ядра $K_{ij\alpha}^{l_s}$ определены в параллелепипеде:

$$\left\{ \begin{array}{l} 0 \leq y_s \leq 1 \\ 0 \leq \eta_s \leq 1 \\ 0 \leq t \leq T \end{array} \right\} s = 1, 2, \dots, n$$

$A_{ij}^{k_r}(t, y)$ определены в параллелепипеде

$$\left\{ \begin{array}{l} 0 \leq y_s \leq 1 \\ 0 \leq t \leq T \end{array} \right\}$$

Пусть $A_{ij}^{k_r}(t, y)$, $u_i(t, x, y)$, $f_i(t, x, y)$, $\varphi_i(x, y)$ входят в пространство $L_2^n(0, 1)$ относительно y при каждом (t, x) . Π (относительно t, x) удовлетворяет условиям работы [4]; ядра $K_{ij\alpha}^{l_s}(t, y, \eta)$ непрерывны относительно t , входят в $L_2^n(0, 1)$ относительно y и η :

$$\int_0^1 \dots \int_0^1 |K_{ij\alpha}^{l_s}(t, y, \eta)|^2 dy d\eta < +\infty, \quad 0 \leq t \leq T \dots \quad (3)$$

Тогда в пространстве $L_2^n(0, 1)$ уравнение (2) сводится к операторному уравнению (1), где оператор определяется коэффициентами и ядрами (2), свободный член $f(t, x)$ — свободными членами (2)⁶.

Следовательно, все теоремы 1–6 [4] справедливы для (2). Справедлива также теорема о редукции.

После нашей работы [6] были опубликованы статьи Хилла⁷, Като [8, 9] и др., посвященные аналогичным вопросам. В статье [6] нами рассматривается асимптотическая устойчивость решений задач для уравнений с частными производными и более общих уравнений методом сведения к абстрактным обыкновенным дифференциальным уравнениям.

ЛИТЕРАТУРА

1. Гельфанд И. М., Шилов Г. Е. УМН, т. VIII, в. 6, (58), 1953.
2. Панайоти Б. Н. Кандидатская диссертация, Баку, 1955.
3. Петровский И. Г. Бюлл. МГУ, А1:7, 1938.
4. Халилов З. И. ДАН СССР, т. 85, № 5, 1952.
5. Халилов З. И. ДАН Азерб. ССР, т. VIII, № 6, 1952.
6. Халилов З. И. ДАН Азерб. ССР, т. XII, № 5, 1956.
7. Халилов З. И. ДАН СССР, т. 84, № 2, 1952.
8. Hille E. Rozn. Polskiego towar. mat. 1952, 25, 56–68.
9. Kato T. Journ. Math. soc. of Japan, v. 5, № 1, 1953.

З. И. Халилов

Хүсуси төрэмэли оператор тэнликлэр нээриййэсинини бир тэтбиги наггында

ХҮЛАСЭ

Мүэллиф [1] магадэсиндэ тэклиф этдийн методун риязи физиканын мäsэлэлэринини тэдгигиндэки эһэмиййэтинини бир мисалда нүмайиш этдирир.

⁵ Всюду под dy понимаются всевозможные комбинации $dy_1, dy_2, \dots, dy_n$.

⁶ Отметим, что условия (3) могут быть значительно смягчены.

⁷ А. Д. Мышнин. Журн. „Математика“, № 7, 1954, 4009, реферат.

Бу мисал ашағыдакы интегродифференциал тэнликдэн ибарэтдир:

$$\begin{aligned} \frac{\partial u_i}{\partial t} = & \sum_{j=1}^N \sum_{(k_r)}^{M_j} A_y^{(k_r)}(t, y) \frac{\partial^{k_1+\dots+k_m} u_j(t, x, y)}{\partial x_1^{k_1} \dots \partial x_m^{k_m}} + \\ & + \sum_{q=1}^n \sum_{\alpha_1, \dots, \alpha_q=1}^n \sum_{j=1}^N \sum_{(l_s)}^{M_j} \int_0^1 \alpha \dots \int_0^1 K_{ij\alpha}^{(l_s)}(t, y, \mu) \cdot \\ & \cdot \frac{\partial^{l_1+\dots+l_m} u_j(t, x, y)}{\partial x_1^{l_1} \dots \partial x_m^{l_m}} d\eta_{\alpha_1} \dots d\eta_{\alpha_q} + f_i(t, x, y), \\ u_i|_{t=0} = & \varphi_i(x, y). \end{aligned}$$

Д. Э. АЛЛАХВЕРДИЕВ

О ПОЛНОТЕ СОБСТВЕННЫХ И ПРИСОЕДИНЕННЫХ ФУНКЦИЙ НЕСАМОСОПРЯЖЕННЫХ ОПЕРАТОРОВ

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР З. И. Халиловым)

Полнота собственных и присоединенных функций операторов вида

$$L(\lambda) = A_0 + \lambda H A_1 + \dots + \lambda^{n-1} H A_{n-1} + \lambda^n H,$$

где A_0 — вполне непрерывный оператор,
 A_i ($i = 1, 2, \dots, n-1$) — ограниченные операторы,
 H — полный вполне непрерывный самосопряженный оператор, такой, что при некотором m H^m имеет конечную абсолютную норму,

изучена М. В. Келдышем.

Следуя М. В. Келдышу, мы изучаем полноту собственных и присоединенных функций оператора вида $A + \lambda H$, где

H — некоторый, вполне непрерывный полный нормальный оператор конечного порядка p ,

A — произвольный вполне непрерывный оператор.

Пусть H — вполне непрерывный нормальный оператор, определенный в пространстве Гильберта H . Порядком оператора H называется наименьшее из числа α , для которых H^α имеет конечную абсолютную норму.

Пусть G плоскость комплексного переменного, где лежат собственные значения оператора H . Все лучи на комплексной плоскости G , выходящие из начала координат, которые являются биссектрисами некоторого угла, равного 2φ , с вершиной в начале координат, внутри которого может быть только конечное число собственных значений оператора H , назовем лучами типа K_α .

Если некоторая система лучей обладает тем свойством, что внутри любого угла, равного ε , с вершиной в начале координат, есть хотя бы один луч этой системы, то такую систему будем называть ε -плотной системой лучей.

В дальнейшем будем рассматривать уравнения

$$y = (A + \lambda H)y + f \quad (1)$$

$$y = (A^* + \lambda H^*)y + f, \quad (1^*)$$

где A — произвольный вполне непрерывный оператор, а H — полный нормальный вполне непрерывный оператор конечного порядка.

Для уравнений (1) и (1*) доказывается следующая
Теорема 1. Пусть H — полный вполне непрерывный нормальный оператор конечного порядка ρ . Если лучи типа K_φ по отношению к H при некотором $\varphi > 0$, $\varepsilon \leq \varepsilon \frac{\pi}{\rho}$ образуют ε -плотную систему лучей, то собственные и присоединенные функции каждого из уравнений полны в пространстве Гильберта H .

Для доказательства теоремы 1 докажем следующую лемму:

Лемма. Уравнения (1) и (1*) имеют мероморфные резольвенты $R(\lambda)$ и $R^*(\lambda)$, допускающие представление

$$R(\lambda) = T(\lambda) + B(\lambda)[E + T(\lambda)] \quad (2)$$

$$R^*(\lambda) = T^*(\lambda) + [E + T(\lambda)]B^*(\lambda), \quad (2^*)$$

где $T(\lambda)$ и $T^*(\lambda)$ резольвенты операторов λH и λH^* , а $B(\lambda)$ — вполне непрерывный мероморфный оператор, норма которого на каждом луче типа K_φ стремится к нулю при $|\lambda| \rightarrow \infty$.

В самом деле, из (2) получаем:

$$B(\lambda) = [R(\lambda) - T(\lambda)][E - \lambda H]. \quad (3)$$

Но так как существование $R(\lambda)$ в одной точке обеспечивает существование и мероморфность $R(\lambda)$ на всей плоскости, то получаем, что формула (3) и, следовательно, (2) имеют смысл на всей плоскости, если имеют смысл внутри некоторого угла с вершиной в начале координат.

Уравнение $y = (A + \lambda H)y + f$ приведем к виду

$$y = [E + T(\lambda)]Ay + [E + T(\lambda)]f. \quad (4)$$

Пусть u_i — собственные функции, а h_i — собственные значения оператора H . Выбрав в качестве системы координат $\{u_i\}$, уравнение приведем к виду

$$y_i = \frac{h_i}{h_i - \lambda} \sum_{k=1}^{\infty} a_{ik} y_k + \frac{h_i}{h_i - \lambda} f_i \quad (i = 1, 2, 3, \dots) \quad (5)$$

где положено

$$y_i = (y, u_i); f_i = (f, u_i); a_{ik} = (Au_i, u_k).$$

Так как A вполне непрерывен, то

$$\sum_{i=m+1}^{\infty} \left| \sum_{k=1}^{\infty} a_{ik} y_k \right|^2 \leq \varepsilon_m \sum_{i=1}^{\infty} |y_i|^2 \quad \varepsilon_m \rightarrow 0 \text{ при } m \rightarrow \infty \quad (6)$$

Обозначим $[E + T(\lambda)]A$ через $C(\lambda)$. Оценим норму $C(\lambda)$ на лучах типа K_φ . Пусть α — угол, фигурирующий в определении, равный 2φ . Тогда получим

$$\left| \frac{h_i}{h_i - \lambda} \right| \leq \frac{1}{\sin \varphi}. \quad (7)$$

Выберем $\beta(t) > 0$ так, что $\beta(t) \rightarrow 0$, $t\beta(t) \rightarrow \infty$ при $t \rightarrow \infty$. Пусть m — первое целое число, для которого $h_m > |\lambda| \cdot \beta(|\lambda|)$, тогда при $|\lambda| \rightarrow \infty$ имеем $m(\lambda) \rightarrow \infty$ и $\varepsilon_m \rightarrow 0$.

Оценим $C(\lambda)$ на лучах типа K_φ

$$\|C(\lambda)\| = \left[\sum_{i=1}^{\infty} \left| \frac{h_i}{h_i - \lambda} \sum_{k=1}^{\infty} a_{ik} y_k \right|^2 \right]^{\frac{1}{2}} \leq \left[\sum_{i=1}^m \left| \frac{h_i}{h_i - \lambda} \sum_{k=1}^{\infty} a_{ik} y_k \right|^2 \right]^{\frac{1}{2}} + \left[\sum_{i=m+1}^{\infty} \left| \frac{h_i}{h_i - \lambda} \sum_{k=1}^{\infty} a_{ik} y_k \right|^2 \right]^{\frac{1}{2}} \leq \left[\frac{\beta(\lambda)}{1 - \beta(\lambda)} \right] \left[\varepsilon_0 + \frac{\varepsilon_m}{\sin \varphi} \right] \left[\sum_{i=1}^{\infty} |y_i|^2 \right]^{\frac{1}{2}}.$$

$$\text{так как} \quad \left| \frac{h_i}{h_i - \lambda} \right| \leq \frac{\beta(\lambda)}{1 - \beta(\lambda)} \quad (8)$$

В силу этой оценки при достаточно большом $|\lambda|$ на лучах типа K резольвента оператора $C(\lambda)$ определяется формулой

$$B(\lambda) = \sum_{n=1}^{\infty} C^n(\lambda) \quad (9)$$

и, следовательно, $\|B(\lambda)\| \rightarrow 0$ при $|\lambda| \rightarrow \infty$.

Тогда из (4) получим:

$$y = [E + T(\lambda)]f + B(\lambda)[E + T(\lambda)]f. \quad (10)$$

Лемма доказана.

Теперь докажем теорему.

Пусть теорема не верна. Тогда найдется $f \neq 0$ ортогональный всем собственным и присоединенным функциям уравнения (1). Рассмотрим уравнение

$$y = (A^* + \lambda H^*)y + f, \quad (11)$$

где f — определенный выше элемент. Далее, применяя $E + R^*(\lambda)$, получим $y = [E + R^*(\lambda)]f$.

Теперь воспользуемся следующей теоремой М. В. Келдыша, которая гласит:

Пусть H — вполне непрерывный самосопряженный оператор, такой, что $\sum \frac{1}{|h_i|^\rho}$, где h_i — собственное значение оператора H , а K — ограниченный оператор. Собственные значения оператора λKH удовлетво-

ряют неравенству $\sum \frac{1}{|\lambda_i|^\rho} \leq \|K\|^\rho \sum \frac{1}{|h_i|^\rho}$, а резольвента оператора λKH выражается в виде $E + R^*(\lambda) = \frac{D(\lambda)}{\Delta(\lambda)}$, где D — целая операторная функция порядка ρ , а

$$\Delta(\lambda) = \prod \left(1 - \frac{\lambda}{\lambda_i} \right) e^{\sum_{j=1}^m \frac{1}{j} \left(\frac{\lambda}{\lambda_i} \right)^j}$$

m — наибольшее целое число, удовлетворяющее неравенству $m < \rho$. Пользуясь этой теоремой, нетрудно показать, что $E + R^*(\lambda)$ — мероморфная функция порядка ρ . $(E + R^*(\lambda))$ — резольвента $A^* + \lambda H^*$.

Пользуясь ортогональностью f всем собственным и присоединенным функциям уравнения (1), можно установить, что главные части $[E+R^*(\lambda)]f$ равны нулю¹.

Следовательно, $[E+R^*(\lambda)]f$ есть целая функция порядка ρ . Из (11) находим $y(\lambda) = [E+T^*(\lambda)]f + [E+T^*(\lambda)]B^*(\lambda)f$. Используя оценки для $[E+T^*(\lambda)]$ и $B^*(\lambda)$ на лучах типа $K\varphi$, находим, что $\|y(\lambda)\| \rightarrow 0$ при $|\lambda| \rightarrow \infty$ на лучах типа $K\varphi$.

По условию теоремы можно подобрать такое конечное число лучей типа $K\varphi$, чтобы угол между двумя соседними лучами был не больше, чем, $\varepsilon, \varepsilon \leq \frac{\pi}{\lambda}$.

Так как $y(\lambda)$ есть целая функция порядка ρ , и на лучах типа $K\varphi$, $\|y(\lambda)\| \rightarrow 0$ при $|\lambda| \rightarrow \infty$, то на этих же лучах $\|y(\lambda)\|$ ограничена (на каждом луче своим числом). Пользуясь теоремой Линделефа, получаем, что $\|y(\lambda)\|$ ограничено на всей плоскости. Значит $y(\lambda)$ не зависит от λ , т. е. $y(\lambda) = y_0$. Покажем, что $y_0 = 0$. Подставляя y_0 в (11), находим

$$y_0 - A^* y_0 - \lambda H^* y_0 = f_0 \quad (12)$$

для любого λ . Сравнивая левые и правые части уравнения (12), получаем $H^* y_0 = 0$ и, в силу полноты H , $y_0 = 0$, что не может быть, если $f \neq 0$.

Таким образом, теорема доказана для уравнения (1). Доказательство теоремы для (1*) получается аналогично.

Отметим, что условия теоремы требуют, чтобы внутри некоторых, как угодно малых, углов находилось только конечное число собственных значений оператора H , и чтобы биссектрисы соседних углов образовывали угол, не больший, чем $\varepsilon, \varepsilon \leq \frac{\pi}{\rho}$, а на остальной части плоскости собственные значения оператора H могут распределяться как угодно.

В случае, когда собственные значения оператора H , за исключением конечного числа, расположены на конечном числе лучей, выходящих из начала координат, то при любом ε для достаточно больших λ собственные значения оператора $L(\lambda)$ находятся внутри углов

$$\alpha_i - \varepsilon \leq \arg \lambda \leq \alpha_i + \varepsilon$$

$$i = 1, 2, \dots, k,$$

где α_i — аргументы соответствующих лучей, т. е. собственные значения оператора $L(\lambda)$ асимптотически приближаются к лучам $\arg \lambda = \alpha_i$ ($i=1, 2, \dots, k$) (k — число лучей).

Пользуясь случаем, выражаю глубокую благодарность акад. М. В. Келдышу за постановку задачи и руководство.

Московский Государственный университет им. М. В. Ломоносова
Институт физики и математики

Поступило 4. III 1957

ЛИТЕРАТУРА

Келдыш М. В. ДАН СССР, т. 77, № 1, 1951.

¹ См. (1).

Өз-өзүнө гошма олмаян операторларын мэхсуси вэ гошма функциялары системинин тамлыгы

ХҮЛАСЭ

Мәгаләдә бир тип өз-өзүнә гошма олмаян операторларын мэхсуси вэ гошма элементлэри системинин Гильберт фэзасында тамлыгы мәсэләси һаггында данышылыр.

Мәгаләнин әсас нәтижәсини шәрһ әтмәк үчүн бир нечә аңлайышлар верәк.

Тутаг ки, H нормал оператордур. H операторунун мэхсуси әдәләринин ерләшдийи комплекс мүстәвини G илә ишарә әдәк. Кәләчәкдә һаггында данышачағымыз бүтүн шүалар G мүстәвисиндә координат башланғычындан чыхагдыр.

Әкәр һәр һансы бир шүә тәпәси координат башланғычында өлчүсү 2 φ -йә бәрабәр вә дахилиндә H операторунун ялныз сонлу сайда мэхсуси әдәди олан бир бучағын биссектрисасыдырса, белә шүаны K_φ синфиндән һесап әдәчәйик.

Әкәр тәпәси координат башланғычында ихтияри ε -өлчүлү бучағы дахилиндә K_φ шүалар синфиндән бир шүә варса, онда K_φ синфини G дә ε -сых шүалар синфи адландырачагы.

Әкәр α -нын мүәййән гиймәтләриндә H^* -нын сонлу мүтләг нормасы варса, белә α -ларын дәгиг ашағы сәрһәддинә H операторунун тәртиби дейәчәйик вә ρ илә ишарә әдәчәйик.

Мәгаләдә ашағыдакы әсас теорема исбат әдилир.
Т е о р е м а: H там, сонлу ρ тәртибли, тамам кәсимләз, нормал оператор, A исә ихтияри тамам кәсимләз операторлар олсун. Әкәр H операторуна нисбәтән K_φ синфинә дахил олан шүалар G мүстәвисиндә $\varepsilon \leq \frac{\pi}{\rho}$ вә $\varphi > 0$ гиймәтләри үчүн ε -сых шүалар системи тәшкил

әдирләрсә, онда

$$y = (A + \lambda H)y, \quad y = (A^* + \lambda H^*)y$$

тәнликләринин һәр биринин мэхсуси вэ гошма элементлэри системи H фэзасында там систем олачагдыр.
($H-H$ вә A операторларынын тәйин олундуғу Гильберт фэзасыдыр)

Л. М. ИМАНОВА, Я. М. АББАСОВ

ПОГЛОЩЕНИЕ ДЕЦИМЕТРОВЫХ ВОЛН В СПИРТАХ

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР З. И. Халиловым)

1. Известно, что поглощение радиоволн в полярных жидкостях связано с конечностью скорости установления ориентационной части диэлектрической поляризации и определяется той частью работы внешнего поля, которая безвозвратно переходит в тепло.

Скорость установления релаксационной поляризации характеризуется так называемой постоянной времени процесса установления поляризации ϑ , которая связана с временем релаксации полярной молекулы известным соотношением: $\vartheta = \tau$.

Время релаксации τ , следовательно, и ϑ являются параметрами, характеризующими микроструктуру жидкости, значения которых зависят от межмолекулярного взаимодействия, определяемого структурными особенностями дипольных молекул (размером, формой, значением дипольного момента и т. д.), и от температуры.

Так как ϑ может быть определена из равенства $\omega_0 \vartheta = 1$, где ω_0 — частота, соответствующая максимуму кривой поглощения, то изучение поглощения радиоволн в жидкостях, в зависимости от структурных особенностей молекул, представляет интерес. Оно позволит установить влияние этих особенностей на величину действующего поля, а также получить определенные сведения о характере силы межмолекулярного взаимодействия, имеющие важное значение для создания как теории поляризации полярных жидкостей, так и общей теории жидкого состояния.

Нами ставилась задача — исследование поглощения радиоволн диапазона 100—10 см в полярных замещенных углеводородах, в зависимости от размера и формы молекул.

В качестве объекта исследования выбирались спирты из ряда алифатических углеводородов. Такой выбор оправдывается тем, что при переходе от одного нормального спирта к другому изменяются только размеры молекулы, а к изосоединению — формы. По значению дипольного момента молекулы этих спиртов, можно считать, не отличаются.

Поглощение радиоволн в спиртах (нормальных) изучалось рядом авторов. Однако ими было исследовано поведение отдельных спиртов на фиксированных волнах, или в узких участках различных диапазонов.

Кроме того, нередко встречаются большие расхождения в результатах различных авторов.

Мы изучали поглощение и параллельно с ним дисперсию дециметровых волн в семи спиртах (метиловом, этиловом, *n*-пропиловом, *n*-бутиловом, изопропиловом, изобутиловом и изоамиловом) на 13–15 точках этого диапазона при комнатной температуре, надеясь, что полученные данные позволят корректировать имеющиеся, а также заполнить тот большой пробел, который имеется в частном ходе показателя поглощения и диэлектрической проницаемости спиртов в рассматриваемом диапазоне.

Измерения произведены на установке, работающей по принципу второго метода Друде, полное описание которой дано в работе [2].

Результаты измерений повторялись с точностью 8–12% для показателя поглощения ϵ'' и 5–8% для диэлектрической проницаемости ϵ' .

Полученные числовые данные будут опубликованы в очередном номере Трудов института. В настоящем сообщении приводятся некоторые результаты этих исследований.

2. Зависимость показателя поглощения ϵ'' от длины волны представлена для нормальных и изоспиртов соответственно на рисунках 1 и 2. Длина отложена по оси абсцисс в логарифмическом масштабе.

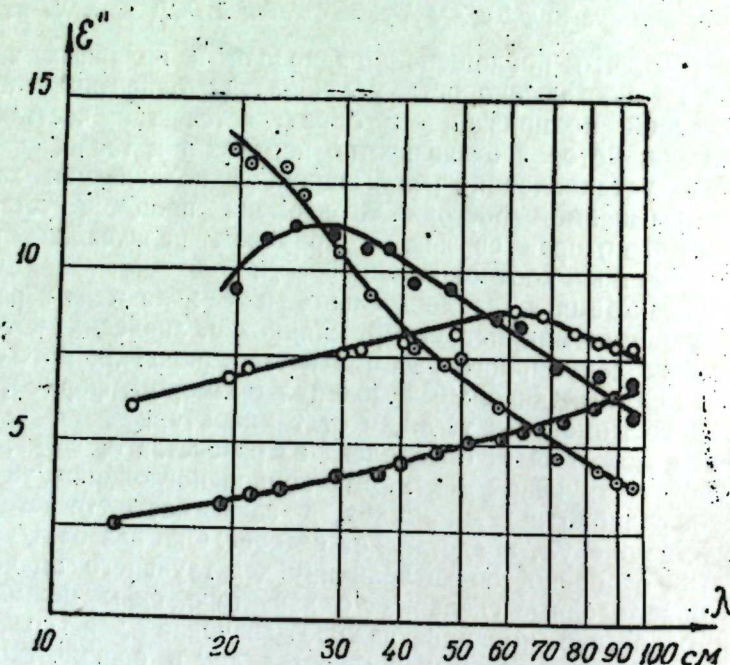


Рис. 1

Зависимость показателя поглощения спиртов от длины волны.

○ — метил; ● — этил; ○ — *n*-пропил; ● — *n*-бутил

Как видно из графиков, в поле дециметровых волн в этих спиртах имеются значительные поглощения.

Максимум кривых поглощения для этилового, *n*-пропилового и изопропилового спиртов попадает в область дециметровых волн. Ход кривых ϵ'' от λ показывает, что максимум их для метилового спирта находится на волне короче 20 см, а для бутилового, изобутилового и изоамилового спиртов — на волнах метрового диапазона; максимум кривых потери ($\text{tg} \delta = \Phi \lambda$) для всех, за исключением первых двух, спиртов попадает в область дециметровых волн.

Полученные нами значения для длины так называемой критической (максимально поглощаемой) волны — λ_0 и длины волны, соответствующей

максимумам кривых потерь — λ_{01} , даны в первых двух столбцах таблицы 1.

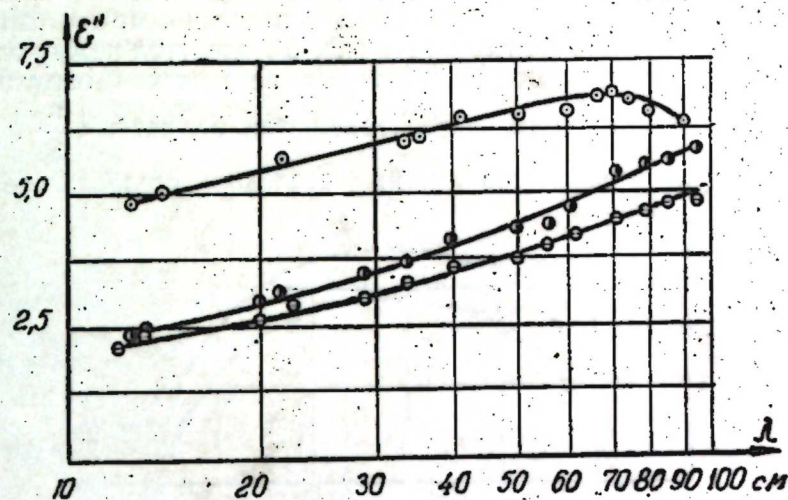


Рис. 2

Зависимость показателя поглощения спиртов от длины волны.

○ — изопропил; ● — изобутил; ○ — изоамил.

Величина λ_0 для метилового, *n*-бутилового, изобутилового и изоамилового спиртов вычислены по значениям ϵ'' и ϵ' .

Таблица 1

Спирты	λ_0 , см	λ_{01} , см	$\frac{\alpha \pi}{2}$	$\sigma_{\text{оад}}$
Метилловый	12	—	4,52	0,050
Этиловый	27	—	5,56	0,062
<i>n</i> -пропиловый	62	18	6,88	0,077
Изопропиловый	70	25	8,38	0,093
<i>n</i> -бутиловый	110	30	10,2	0,113
Изобутиловый	147	45	11,9	0,133
Изоамиловый	180	60	13,5	0,150

Большинство из значений λ_0 и λ_{01} определено впервые. Отметим, что принятые нами значения λ_0 для метилового, этилового и *n*-пропилового спиртов находятся в удовлетворительном согласии соответственно с данными Баца [4], Гаккеля [5] и Гафелина [6].

3. Найденные нами максимальные значения для показателей поглощения и потери несколько меньше, чем этого можно было ожидать, согласно теории Дебая. В отличие от этой теории, где в плоскости ϵ'' и ϵ' зависимость ϵ'' от ϵ' выражается полуокружностью [7], центр которой лежит на оси ϵ' , наши экспериментальные точки располагаются вокруг дуги окружности с центром, лежащим ниже оси ϵ' (в качестве иллюстрации на рисунке 3 упомянутая зависимость приведена для изобутилового спирта).

Это отклонение свидетельствует, что частотная зависимость показателя поглощения и диэлектрической проницаемости для этих спиртов не может быть представлена известными формулами Дебая [1], где молекулы характеризуются лишь одним временем релаксации. Здесь молекулярное взаимодействие обуславливает появление целого набора

времен релаксации, группирующихся вокруг наивероятнейшего значения— τ_0 .

Параметр α , характеризующий плотность группировки времен релаксации относительно наивероятнейшего значения, может быть определен из круговой диаграммы (см. рис. 3), где угол между радиусом вектором, проведенным от левой точки пересечения окружности с осью ϵ' , и положительным направлением этой оси равен $\alpha \frac{\pi}{2}$. Значения этого угла и параметра α даны в последних столбцах таблицы 1.

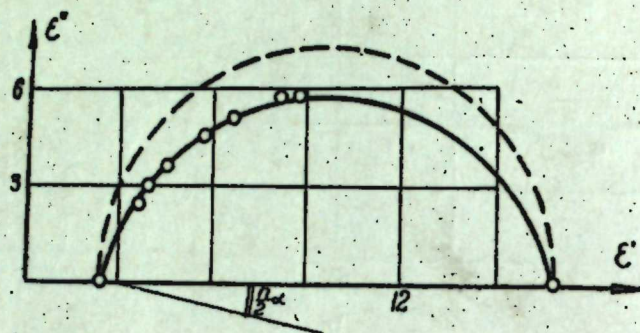


Рис. 3

Круговая диаграмма для изобутилового спирта

Наблюдается увеличение параметра α , указывающее на рост распределения времени релаксации, с прибавлением гомологического остатка— CH_2 —как при нормальных, так и при изоспиртах, причем, значение α для изоспирта больше, чем у соответствующего нормального спирта.]

Совершенно аналогичная закономерность наблюдается и для длины критической волны— λ_0 ; с прибавлением группы CH_2 , максимум кривой поглощения смещается в сторону длинных волн.

На рис. 4 представлены зависимости λ_0 и α от вязкости η спиртов. Здесь по оси абсцисс отложена вязкость (в пуазах), а по оси ординат—значения длины критической волны и параметра α в соответствующих масштабах.

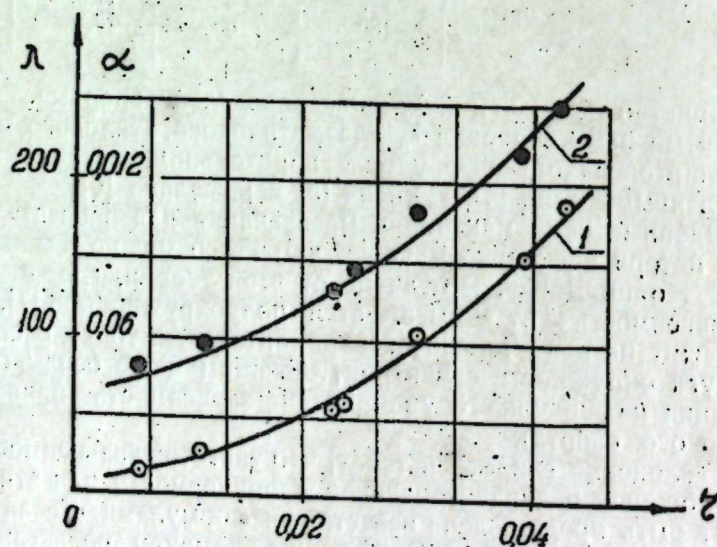


Рис. 4

1—зависимость λ_0 от η ; 2—зависимость α от η

Видно, что зависимость λ_0 от η как для нормальных, так и для изоспиртов изображается одной линией, в ходе кривой $\alpha = \alpha(\eta)$ наблюдается вполне определенный параллелизм с кривой $\lambda_0 = \lambda(\eta)$.

4. Полученные значения λ_0 могут быть использованы для вычисления времени релаксации τ_0 , релаксирующей частицы спиртов.

Связь между этими величинами устанавливается из условия максимума кривой поглощения и имеет вид:

$$\tau_0 = \frac{\lambda_0}{2\pi c \gamma},$$

где $c = 3 \cdot 10^{10}$ —скорость света и γ —параметр, характеризующий влияние изменения поля, действующего на данную частицу в процессе установления поляризации, на скорость установления последней. Этот параметр определяется из теории диэлектрической поляризации, и значение его существенно зависит от предположений, сделанных относительно внутреннего поля.

В наших расчетах для γ были приняты значения, вычисленные по методу структурных коэффициентов [3]. Эти значения приведены в таблице 2, где в первом столбце даны значения вязкости η (в пуазах) при 20°C, во втором—параметра γ , в третьем—времени релаксации τ_0 (в секундах).

Таблица 2

Спирты	$\eta \cdot 10^2$	γ	$\tau_0 \cdot 10^{10}$	a , см	l , см
Метиловый	0,61	1,08	0,58	3,08	2,80
Этиловый	1,20	1,04	1,38	3,26	3,10
n-пропиловый	2,24	1,00	3,29	3,58	3,60
Изопропиловый	2,37	1,00	3,71	3,65	—
n-бутиловый	2,95	0,95	6,10	4,01	4,50
Изобутиловый	3,95	0,94	8,35	4,05	—
Изоамиловый	4,36	0,93	10,30	4,20	—

По значениям времени релаксации и вязкости, с помощью известной формулы Дебая о вращении твердого шарика во вязкой среде

$$a = \sqrt[3]{\frac{kT\tau_0}{4\pi\eta}},$$

можно определить величину эффективного радиуса релаксирующих частиц. Результаты этих вычислений также даны в таблице 2. Для сравнения в последнем столбце таблицы 2 приведены значения половины длины выпрямленной цепи молекул некоторых спиртов.

Сопоставление полученных нами данных с этими показывает, что найденные значения для эффективного радиуса соответствуют половине длины цепи, и это подтверждает, что поглощение и дисперсия дециметровых волн в этих спиртах обусловлена вращением молекулы, как целой вокруг центра цепи.

ЛИТЕРАТУРА

1. Дебай П. Полярные молекулы М., 1931.
2. Иманов Л. М., Аббасов Я. М. Труды Ин-та физики и математики АН Азерб. ССР (серия физ.), т. VI, 1955.
3. Иманов Л. М. ДАН Азерб. ССР, т. XII, № 8, 1956.
4. Bar G. Phys. Ls., 40,394, 1939.
5. H a c k e l W. Phys. Ls., 33, 195, 1937.
6. H o f e l l n I. Arch. sci. Phys., 19, 1946.
7. C o l e K. a. C o l R. Jour. Chem. Phys., 9, 341, 1941.

Институт физики
математики

Поступило 15. I 1957

Детсиметрлик далгаларын спиртлэрдэ удулмасы

ХУЛАСЭ

Мэгалэ, метил, этил, *n*-пропил, изо-пропил, *n*-бутил, изобутил, вэ изоамил спиртлэриндэ узунлуғу 10—100 см интервалында олан радиодалгаларын удулмасынын өйрәнилмәсинә һәср олуимушдур.

Өлчүләр Друденин икинчи үсулуна әсасән йығылмыш гурғу илә апарылмышдыр. Өлчүләрин нәтичәләри диэлектрик әмсалы— ϵ' үчүн 5-8, көстәричиси— ϵ'' үчүн исә 8—12 фазз дегигәликлә тәкрар олуноур. 1 вэ 2-чй шәкилләрдән көрүнүр ки, этил, *n*-пропил вэ изопропил спиртләри үчүн удулма әйриләринин максимум вэ бунлардан башга *n*-пропил, изопропил, *n*-бутил, изобутил вэ изоамил спиртләри үчүн исә итки әйриләринин максимуму детсиметрлик диапозона дүшүр. Бу әйриләрин максимумларына уйғун олан далға узунлуғларынын гиймәти мүйәйән әдилмишдир (1-чи чәдвәлә бах).

Мүәллифләр көстәрирләр ки, удма көстәричиси ϵ'' нин максимум гиймәти үчүн тәчрүбәдән алынған әдәд Дебай нәзәрийәсинә әсасән көзләнилән максимум гиймәтдән бир гәдәр кичикдир. Бу онунла изаһ олуна биләр ки, бахылан спиртин бүтүн молекулларынын һамысы әйни бир релаксация вахты илә характеризә олуна билмир. Молекулалар арасындакы гаршылығлы тәсир нәтижәсиндә бир чох релаксация вахты алыныр ки, бунлар да ән чох әһтимал олуған бир гиймәт әтрафында топланыр.

Даирәви диаграммалардан тапылмыш релаксация вахтларынын ән чох әһтимал олуған вахт әтрафында пайланмасыны характеризә әдән α параметринин гиймәти метил спиртиндән изоамилә доғру артыр. Амма α -нын мүхтәлиф спиртләр үчүн алдығы гиймәтләр 0,1 әтрафында галыр.

Бахылан спиртләр үчүн удма әйриләринин максимумуна уйғун далға узунлуғларынын вэ α параметринин спиртләрин өзлүлүк әмсалындан асылылығларында параллеллик мүшәһидә әдилир.

Релаксация әдән һиссәчикләрин релаксация вахты вэ эффектив радиуслары һесабыланмышдыр. Бу радиусларын гиймәти спирт молекуласынын ачылмыш зәнчиринин узунлуғунун ярысына уйғун кәлир.

Буна әсасән мүәллифләр белә нәтичәйә кәлирләр ки, спиртләрдә детсиметрик далгаларын удулмасы вэ дисперсиясы молекуланын зәнчирин мәркәзи әтрафында фырланмасы нәтижәсиндә алыныр.

МОЛЕКУЛЯРНАЯ ФИЗИКА И ТЕПЛОТА

С. С. БАГДАСАРЯН, А. К. АББАС-ЗАДЕ

К СТРОЕНИЮ ЖИДКОСТЕЙ

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР М. Ф. Нагиевым)

В настоящей работе дана новая гипотеза о строении жидкости. На основании этой гипотезы дано объяснение ряда молекулярно-тепловых явлений. Теоретически выводятся формулы, выражающие время оседлой жизни и средней длины свободного пробега молекул.

То положение, что жидкое состояние веществ является промежуточным состоянием между твердой и газообразной фазами, что жидкость носит некоторые черты твердого и газообразного состояний, позволяет нам допустить, что жидкость состоит из двух классов молекул: из статистических групп и из „свободных“ молекул. Причем, статистические группы—это те молекулы которые движутся группами. Между статистическими группами движется индивидуально, наподобие движения молекул газа, второй класс молекул—„свободные“ молекулы.

Агрегатное состояние вещества определяется характером движений статистических групп и „свободных“ молекул. Если статистические группы вещества распределены равномерно по всему объему, занимаемому веществом, и между группами нет „свободных“ молекул, то такое состояние будем называть *аморфным*. Если центры масс статистических групп не перемещаются относительно друг друга, а отдельные молекулы (атомы) статистических групп совершают колебательные движения вокруг одних и тех же молекул (атомов) вещества, причем между статистическими группами нет „свободных“ молекул, то такое состояние будем называть *твердым* кристаллическим. При этом статистические группы образуют пространственную решетку данного вещества. В случае, когда статистические группы разрушаются и все молекулы этой группы становятся „свободными“—движутся индивидуально, состояние вещества будем называть *газообразным*. Если при определенных значениях температуры и давления вещество состоит из статистических групп и „свободных“ молекул, то его состояние будет соответствовать *жидкой фазе*.

Исходя из предложенной выше гипотезы о строении жидкости, можно объяснить механизм ряда молекулярно-тепловых явлений.

1. Испарение жидкости означает выход „свободных“ молекул из жидкости в газообразную фазу. Эти свободные молекулы существуют внутри жидкости при любой температуре, соответствующей жидкой

фазе. Поэтому испарение происходит при любой температуре. На границе жидкость—пар часть статистических групп разрушается, молекулы этой группы становятся свободными и переходят в газообразную фазу.

С повышением температуры происходит разрушение статистических групп как на поверхности, так и внутри жидкости, в результате чего увеличивается число свободных молекул, при этом увеличивается их средняя энергия поступательного движения, возникает частое столкновение между ними и статистическими группами, происходит временное слияние отдельных молекул в неустойчивые статистические группы.

Разрушению статистических групп способствуют также молекулы воздуха, находящиеся внутри жидкости. Движущиеся молекулы воздуха увлекают за собой свободные молекулы жидкости. На своем пути молекулы воздуха сталкиваются с различными статистическими группами и свободными молекулами, сообщают им определенную энергию, в результате чего происходит разрушение статистических групп. Этот процесс с повышением температуры охватывает весь объем жидкости, происходит ее кипение. Кипение жидкости происходит под нормальным давлением. Таким образом, процесс кипения означает бурное разрушение статистических групп жидкости по всему ее объему. В процессе кипения все чаще и чаще увеличивается число свободных молекул по всему объему жидкости. Полное разрушение статистических групп означает наличие только свободных молекул, т. е. переход жидкости в парообразное состояние. При кипении на границе жидкость—пар, а также в парообразной фазе, происходит упорядочение (конденсация) свободных молекул—образование неустойчивых статистических групп.

При определенном давлении центры масс отдельных групп становятся устойчивыми, уплотняясь, образуют капли—происходит конденсация в паровой фазе. Под действием силы тяжести более крупные статистические группы движутся к поверхности жидкости. При падении они сталкиваются с движущимися навстречу молекулами, вылетающими из поверхности жидкости—происходит разрушение статистических групп в парообразной фазе. Часть свободных молекул на границе жидкость—пар захватывается статистическими группами поверхностного слоя жидкости, а другая часть уносится молекулами, перешедшими из жидкой фазы в парообразную. Происходит постоянное разрушение и восстановление статистических групп вблизи поверхностного слоя жидкости.

2. При охлаждении жидкости скорость поступательного движения свободных молекул уменьшается, уменьшается их средняя энергия поступательного движения, и поэтому, они легко захватываются статистическими группами. По мере приближения температуры жидкости к температуре ее отвердевания, уменьшается также средняя энергия поступательного движения центров масс статистических групп. При температуре отвердевания все свободные молекулы захватываются статистическими группами, центры масс статистических групп прекращают поступательные движения, происходит упорядочение статистических групп—образуется пространственная решетка кристалла. При охлаждении взаимное расстояние молекул, образующих статистические группы, уменьшается, происходит уплотнение молекул, при этом объем кристалла уменьшается в различных направлениях различно, в зависимости от ориентации молекул (атомов); кристалл проявляет свойства анизотропии. При температуре плавления затраченное тепло (удельная теплота плавления) идет на разрушение пространственной

решетки—на образование статистических групп и свободных молекул—увеличивается объем вещества.

3. Механизм поверхностного натяжения качественно можно объяснить действиями статистических групп жидкости. Молекулы поверхностного слоя жидкости, находясь близко друг от друга, образуют так называемую плоскую (двухмерную) решетку. Вид мениска жидкости зависит от формы двухмерной решетки.

Если представить молекулы жидкости в виде шаров, то двухмерную решетку можно изобразить как поверхность (формы поверхности зависят от природы жидкости), на которой плотно друг около друга расположены шары. Такое расположение плотно упакованных шаров исключает наличие свободных молекул в поверхностном слое жидкости. Таким образом, статистические группы молекул в поверхностном слое образуют двухмерную решетку. При вылете из поверхности одной или нескольких молекул, т. е. при испарении, место вышедших занимают снизу другие молекулы. Значит, удельная теплота при испарении жидкости идет на разрушение двухмерной молекулярной решетки, представляющей компактную систему статистических групп на поверхности жидкости. Молекулы двухмерной решетки взаимодействуют между собой с определенной силой. Энергия взаимодействия этих молекул двухмерной решетки и представляет собой поверхностную энергию жидкости. Она зависит от природы жидкости, ибо для различных жидкостей силы взаимодействия молекул, образующих двухмерную решетку, будут различны. Значит, величина поверхностного натяжения зависит от молекулярных сил двухмерной решетки. С повышением температуры двухмерная решетка разрушается.

4. Мениск жидкости исчезает раньше, чем разрушаются все статистические группы жидкости. Поэтому исчезновение мениска есть порог критического состояния. Переход жидкости в газообразное состояние означает полное разрушение статистических групп жидкости. Критическое состояние есть переходное состояние между жидкой и газообразной фазами.

В критической области образуются неустойчивые микростатистические группы, которые быстро превращаются в свободные молекулы. В этой переходной области имеет место равномерное распределение микростатистических групп, в результате чего некоторые физические параметры (удельный объем, энтропия и т. д.) не меняются, но имеется качественное изменение скрытого характера (например, резкое возрастание теплоемкости). Микростатистические группы превращаются (разрушаются) в свободные молекулы не скачкообразно, а непрерывно. Это состояние вещества, т. е. непрерывное превращение микростатистических групп в свободные молекулы газа, соответствует фазовому переходу второго рода.

При фазовых переходах первого рода (превращение жидкости в пар, твердого тела в жидкость и т. п.) однородные микростатистические группы не образуются. Здесь разрушение (и образование) статистических групп молекул происходит не непрерывно, а скачкообразно. Поэтому некоторые физические величины (энтропия, удельный объем и т. д.) терпят разрыв непрерывности.

5. Анализируя механизм движения молекул статистических групп жидкости, мы определили вероятность нахождения любой молекулы

$$w = e^{-\frac{\delta}{m}} \quad (1)$$

где $\delta = \frac{dm}{d\tau}$,

m —масса частиц статистической группы.

Из этого выражения видно, что любая молекула статистической группы не может долгое время находиться в ней.

При данной температуре среднее время оседлой жизни молекул в статистической группе находили в виде:

$$\bar{\tau} = \frac{m}{\frac{dm}{d\tau}} \quad (2)$$

Если статистическая группа молекул устойчива, то $\frac{dm}{d\tau} = 0$ и $\bar{\tau} = \infty$, т. е. время пребывания молекул в статистической группе достаточно велико.

Из выражения (2) легко выводится формула

$$\tau = \tau_0 e^{\frac{u}{kT}} \quad (3)$$

известная в литературе под названием формулы Френкеля [1].

Выражение (3) показывает, что с увеличением температуры системы время пребывания молекул в статистической группе уменьшается, т. е. с повышением температуры энергия поступательного движения молекул превышает потенциальную энергию их взаимодействия, а поэтому эти молекулы покидают статистическую группу и превращаются в свободные молекулы.

Для твердого состояния вещества статистическая группа превращается в устойчивую пространственную решетку. Только те атомы покидают пространственную решетку, у которых амплитуда колебаний становится настолько великой, что больше не в состоянии вернуться в прежнее положение, а это возможно в результате нагревания кристалла. Таким образом, время „оседлой“ жизни молекул в статистической группе жидкости, при данной температуре, зависит лишь от поступательного движения молекул и группы в целом.

Условие захвата „свободной“ молекулы статистической группой жидкости имеет вид:

$$b < \delta \left(1 + \frac{2}{v_0^2} \int_0^\delta f(r) dr \right) = b_0, \quad (4)$$

где δ — эффективный радиус действия молекулы, v_0 — скорость поступательного движения свободных молекул. Если $b = b_0$, то состояние вещества будет только газообразным. При этом из выражения (4) легко получается известная формула Сутерланда [2] в виде:

$$\bar{\lambda} = \frac{1}{\sqrt{2} \pi n \delta^2 \left(1 + \frac{c}{T} \right)} \quad (5)$$

где $c = \frac{2\mu}{R} \int_0^\delta f(r) dr$ — есть постоянная Сутерланда, $\bar{\lambda}$ — длина свободного пробега газовых молекул.

Выводы

1. Допускается, что жидкость состоит из двух классов молекул: статистических групп и „свободных“ молекул.
2. Дано качественное объяснение фазовых переходов и критического состояния веществ.

3. Получена формула, определяющая время пребывания молекул в статистической группе.

4. Рассматривая условие захвата „свободной“ молекулы статистической группой, получена формула Сутерланда для средней длины свободного пробега молекул в газообразной фазе.

ЛИТЕРАТУРА

1. Френкель А. Г. Кинетическая теория жидкостей. Изд. АН СССР 1946.
2. Sutherland W. Phil. Mag., 36, 507. 1893.

АПИ им. В. И. Ленина

Поступило 5. XI 1956

С. С. Багдасарян, А. К. Абасзаде

Маелэрин гурулушуна даир

ХҮЛАСЭ

Мэгалэдэ маелэрин гурулушуна даир ени фэрзиййэ ирэли сүрүлүр вэ бу фэрзиййэ эсасында маелэрин бир сыра молекуляр истилик һадисэлэри изаһ эдилер.

Фэрз эдилер ки, маелэр статистик групп вэ „сэрбэст“ молекула адланан ики синиф молекуладан ибарэтдир. Статистик групп адланан молекулалар биркэ һэрэкэт эдир. Бу группарын арасында исэ „сэрбэст“ молекулалар газ молекулалары кими низамсыз һэрэкэтдэдир. Бу фэрзиййэ кэрэ маддэнин агрегат һалы белэ изаһ эдилер: статистик групплар чисмин бүтүн һэчми бою бэрәбәр пайланса вэ бу групплар арасында „сэрбэст“ молекула олмаса белэ, чисим аморф һалында олар. Статистик группларын күтлэ мэркәзлэри бир-биринэ нисбәтән ерлэрини дәйишмәсэ бу групплары эмәлэ кәтирән айры-айры молекула вэ я атомлар бир вэ эйни атом этрафында рәгси һэрэкәтдә олсалар вэ һәмин группларда „сэрбэст“ молекулалар олмаса, чисим бәрк кристаллик һалда олар вэ статистик групплар маддэнин фәза гәфәсини тәшкил эдәр.

Статистик групплар тамамилэ дағылдыгда орадакы молекула вэ я атомлар „сэрбэст“, фәрди низамсыз һэрэкәтдә олур. Маддэнин бу һалы газ һалына уйғундур.

Мүэйһән температура вэ тәзийгдә маддә статистик групп вэ „сэрбэст“ молекулалардан ибарәт оларса, о заман маддә мае һалында олачагдыр.

Мэгалэдэ юхарыдакы фэрзиййэләр эсасында мае һалына мәхсус олан бир сыра молекуляр истилик һадисэлэри, о чүмлэдән бухарланма, гайнама, маеләшмә, әримә вэ бәркимә һадисэлэри, фаза дәйишмәси истилийн, сәтһи кәрилмә һадисәси, критик һал, биринчи вэ икинчи нөв фаза дәйишмәлэри кейфиййәт тәрәфдән изаһ эдилмишдир.

Мэгаләнин ахырында статистик групплары эмәлэ кәтирән молекулаларын вэ әләчә дэ „сэрбэст“ молекулаларын һэрэкәт механизми риязи тәрәфдән тәһлил эдиләрәк ени фэрзиййэ эсасында Френкел дүстүру

$\tau = \tau_0 e^{\frac{u}{kT}}$ вэ газларда орта сэрбэст мәсафәнин мүтләг температурадан асылылығыны көстәрән Сутерланд дүстүру

$$\bar{\lambda} = \frac{1}{\sqrt{2} \pi n \delta^2 \left(1 + \frac{c}{T} \right)}$$

чыхарылмышдыр.

З. З. СУЛТАНОВА

ВАХТЛАР САҢЭСИНИН ТӘТБИГИНДӘ МҮМКҮН ОЛАН СӘҢВЛӘРИН ҺЕСАБЛАНМАСЫ

(Азәрбайчан ССР ЭА академики З. И. Хәлилов тәрәфиндән тәгдим эдилмишдир)

Яхын вә ерли зәлзәлә очагларынын тә'йини үчүн мөвчуд олан классик үсулларын тәтбиг эдилмәси әксәр һалларда мүййән нәтичә вермир. Тәфсилатына кетмәйәрәк гейд әтмәк лазымдыр ки, бунун әсас сәбәбини һәмин үсулларын бу вә я дикәр идеал шәртләрә әсасланмаларында көрмәк лазымдыр [1].

Азәрбайчанда зәлзәлә очагларынын координатларыны тапмаг үчүн биз сейсмик кәшфийәтда ишләдилән вахтлар саһәси үсулундан истифадә әтмишик. [2,3] Бу үсулун әсасына гоюлан кәмийәтләрин бизим шәраитдә кифайәт гәдәр дәгиг мә'лум олмасы, һәмин үсулун тәтбигинин даһа дүзкүн нәтичәләрә кәтирәчәйинә зәманәт верир.

Мә'лум олдуғу кими, бу вә я дикәр сейсмик далғанын вахтлар саһәсини гурмаг үчүн далғанын яйылдығы мүнһитин „архитектур“ гурулушуну вә дәринликтән асылы олараг сүр'әтин дәйишмә ганунуну билмәк лазымдыр.

Ер габығыны тәшкил әдән гранит вә базалт гатларынын галынлығы, бу гатларда узунуна вә әнинә сейсмик далғаларын яйылма сүр'әти бизим тапдығымыз кими көтүрүлмүшдүр [4]. Чөкүнтү тәбәгәсинин галынлығы вә бу тәбәгәдә сейсмик далғаларын сүр'әти, әсасән кәшфийәт материалларындан көтүрүлмүшдүр.

1 вә 2-чи шәкилләрдә узунуна (Р) вә әнинә (S) далғаларын вахтлар саһәсинин шагули кәсикләри верилмишдир. Шәкилләрин үзәриндә ер габығыны тәшкил әдән гатларын галынлығы вә һәр гатда сейсмик далғаларын сүр'әти көстәрилир. Вахтлар саһәсинин вертикал кәсийинин олмасы, узунуна вә әнинә далғаларын истәнилән дәринлик үчүн годографларыны, сонунчуларын олмасы исә фиктив S—Р далғасынын енә истәнилән дәринлик үчүн годографыны гурмаға имкан верир.

Мүхтәлиф нөгтәләрдә чөкүнтү тәбәгәсинин галынлығы мә'лумикән, дифраксия сәбәб олан сәрһәддин маил олдуғу һал үчүн, һәмин сәрһәддә дифраксия уғрамыш далғаларын годографларыны гурмаг мүмкүндүр. [5]. Бу мәгсәдлә

$$t = \frac{2D}{v} \cos e \sin \varphi + \frac{\Delta}{v} \sin (e \pm \varphi); \quad (I)$$

тэнлийнхдэн истифадэ олунур. Бурада:

D —очагын районунда чөкүнтү гатынын галынлыгы;

v —чөкүнтү гатында сейсмик далганын сүр'эти;

e —там дахили гайытма бучагы;

φ —дифраксия сәбәб олан сәрһәддин мейл бучагыдыр.

Вахтлар сәһәсинин гурулмасы ер габыгыны тәшкил эдән гатларын галынлыгына вә бу гатларда сейсмик далгаларын яйылма сүр'әтинә әсасландыгы үчүн белә бир суал мараглыдыр:

Галынлыгыда вә сүр'әтдә мүмкүн ола биләчәк сәһвләр, вахтлар сәһәси илә очаг координатларынын тапылмасына нечә тә'сир эдә биләр?

Бу суалы очагын гранит гатында ерләшдийи вә истифадә эдилән далгаларын гранит вә базальт гатлары сәрһәддиндә дифраксия олундуғу һал үчүн тәдгиг эдәк.

Бу шәртләр дахилиндә яйылан узунуна вә эвинә далгаларын гачма вахтлары арасындакы фәрг:

$$t_s - t_p = \sqrt{(x_c - x_0)^2 + (y_1 - y_0)^2} \left(\frac{1}{v_{3s}} - \frac{1}{v_{3p}} \right) + (2D_2 + D_1 - h) \left(\frac{\cos e_{23s}}{v_{2s}} - \frac{\cos e_{23p}}{v_{2p}} \right) + D_1 \left(\frac{\cos e_{12s}}{v_{1s}} - \frac{\cos e_{12p}}{v_{1p}} \right); \quad (II)$$

Бурада

x_0, y_0, h —очагын координатлары;

x_1, y_1 —сейсмик стансиянын координатлары;

t_{1s}, t_{1p} —узунуна вә эвинә далгаларын гачма вахтлары;

v_{1p}, v_{1s} —мүхтәлиф гатларда узунуна вә эвинә далгаларын сүр'әти;

D_1 —гатларын галынлыгыдыр.

$$e_{1kp} = \arcsin \frac{v_{1p}}{v_{kp}};$$

$$e_{1ks} = \arcsin \frac{v_{1s}}{v_{ks}};$$

Сәһвләр нәзәрийәсиндән [6] мә'лум олдуғу кими, аргументләрдә олан сәһвләр мә'лумдурса функциянын сәһвини тапа биләрик. Бу мәгсәдлә (II) тәнлийиндә $t_{1s} - t_{1p} \cos e_{1kp} \cos e_{1ks}$ -ин сабит олдуғуну нәзәрдә тутуб, тәнлийн дифференциалласаг

$$\frac{1}{\sqrt{(x_1 - x_0)^2 + (y_1 - y_0)^2}} [x_1 - x_0] dx_0 + (y_1 - y_0) dy_0 \left(\frac{1}{v_{3s}} - \frac{1}{v_{3p}} \right) - \sqrt{(x_1 - x_0)^2 + (y_1 - y_0)^2} \left(\frac{dv_{3s}}{v_{3s}^2} + \frac{dv_{3p}}{v_{3p}^2} \right) - (2D_2 + D_1 - h) - \left(\frac{\cos e_{23s}}{v_{2s}} - \frac{\cos e_{23p}}{v_{2p}} \right) + (2dD_2 + dD_1 - dh) \left(\frac{\cos e_{23s}}{v_{2s}} - \frac{\cos e_{23p}}{v_{2p}} \right) + dD_1 \left(\frac{\cos e_{13s}}{v_{1s}} - \frac{\cos e_{13p}}{v_{1p}} \right) - D_1 \left(\frac{\cos e_{13s}}{v_{1s}} - \frac{\cos e_{13p}}{v_{1p}} \right) dv_1 = 0, \quad (III)$$

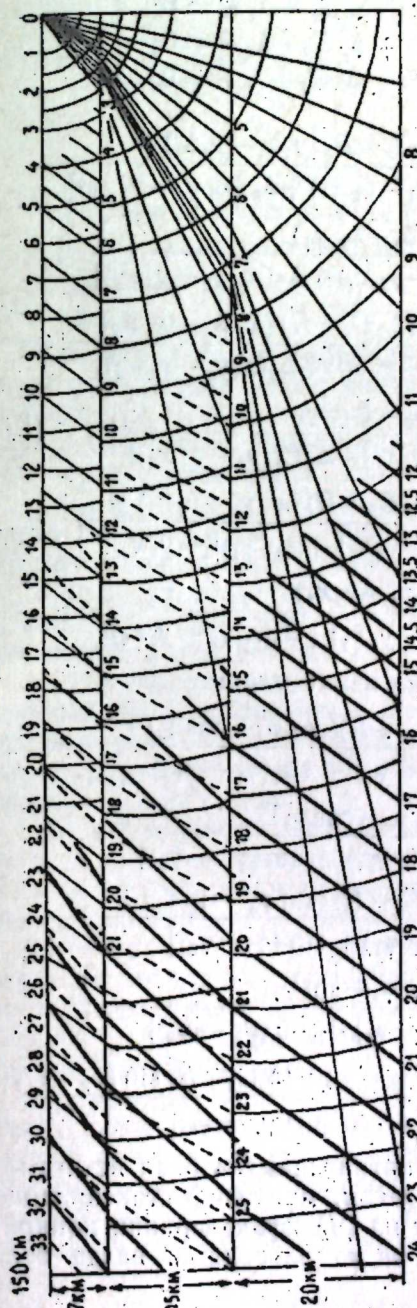
алырыг.

$d x_0, d y_0$ вә dh -ы тапмаг үчүн белә тәнликләрин системини көтүрмәк лазымдыр. Садәлик үчүн ашағыдакы ишарәләрдән истифадә эдәк:

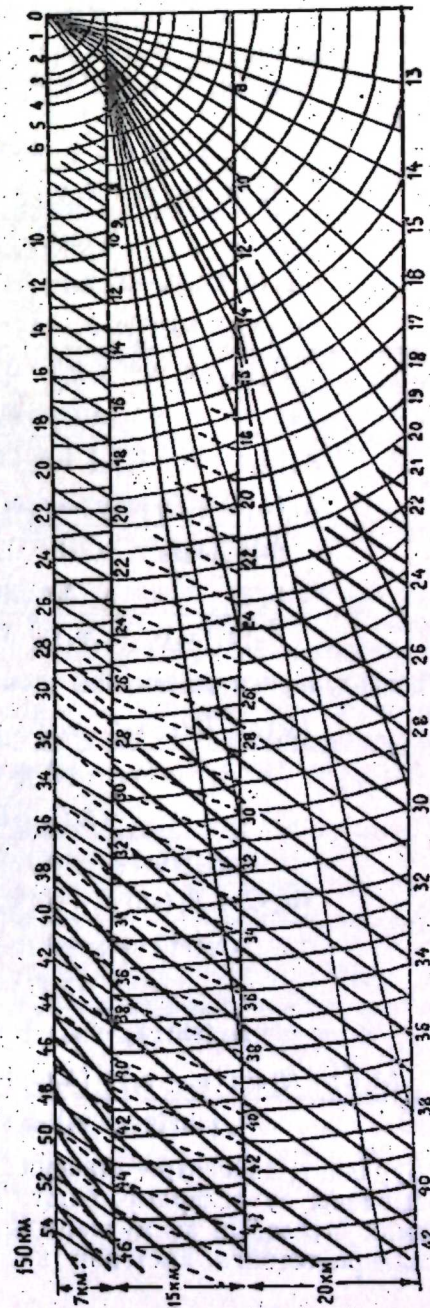
$$\frac{\cos e_{13s}}{v_{1s}} - \frac{\cos e_{13p}}{v_{1p}} = A_1;$$

$$\frac{1}{v_{3s}} - \frac{1}{v_{3p}} = A_2;$$

1-чн шәкил
Вертикал кәсикдә узунуна далгаларын вахтлар сәһәси
— даһа чөкүнтү-гранит сәрһәддиндә дифраксия олунмушдур.
— даһа гранит-базальт сәрһәддиндә дифраксия олунмушдур
— даһа базальт-ультрабазальт сәрһәддиндә дифраксия олунмушдур.
 $V_{1p} = 4,5 \text{ км/сан}$
 $V_{2p} = 5,6 \text{ км/сан}$
 $V_{3p} = 6,4 \text{ км/сан}$
 $V_{4p} = 7,9 \text{ км/сан}$



2-чн шәкил
Вертикал кәсикдә эвинә далгаларын вахтлар сәһәси
— даһа чөкүнтү-гранит сәрһәддиндә дифраксия олунмушдур.
— даһа гранит-базальт сәрһәддиндә дифраксия олунмушдур.
— даһа базальт-ультрабазальт сәрһәддиндә дифраксия олунмушдур.
 $V_{1s} = 2,7 \text{ км/сан}$
 $V_{2s} = 3,3 \text{ км/сан}$
 $V_{3s} = 3,6 \text{ км/сан}$
 $V_{4s} = 4,4 \text{ км/сан}$



$$\left(\frac{\cos e_{13s}}{v_{1s}^2} - \frac{\cos e_{13p}}{v_{1p}^2} \right) d v_1 = C_1; \quad \left(\frac{1}{v_{3s}^2} - \frac{1}{v_{3p}^2} \right) d v_3 = C_3;$$

$i=1,2;$

Индн (III) тэнлийн ашагыдакы шэкли алыр:

$$\frac{A_3}{\Delta_1} [(x_1 - x_0) d x_0 + (y_1 - y_0) d y_0] \Delta_1 C_3 + A_2 d h - (2d D_2 + d D_1) A_2 + (2D_2 + D_1 - h) C_2 - A_1 d D_1 + D_1 C_1 = 0 \quad (III)$$

(III)' тэнлийннэ дахил олан сабитлэрин чэмини R илэ эвэз эдиб, белэ тэнликлэрдэн үч сейсмик стансия үчүн язаг. Координат башлангычны эписентрдэ гэбул эдэк.

$$\left. \begin{aligned} A_3 x_1 d x_0 + A_3 y_1 d y_0 + \Delta_1 A_2 d h + \Delta_1^2 C_3 + \Delta_1 R &= 0; \\ A_3 x_2 d x_0 + A_3 y_2 d y_0 + \Delta_2 A_2 d h + \Delta_2^2 C_3 + \Delta_2 R &= 0; \\ A_3 x_3 d x_0 + A_3 y_3 d y_0 + \Delta_3 A_2 d h + \Delta_3^2 C_3 + \Delta_3 R &= 0; \end{aligned} \right\}$$

бурадан

$$\begin{aligned} d x_0 &= \frac{\Delta_1 (\Delta_1 C_3 + R) (y_3 \Delta_2 - \Delta_3 y_2) + \Delta_2 (C_3 + R) (y_1 \Delta_3 - y_3 \Delta_1) + \Delta_3 (\Delta_3 C_3 + R) (y_2 \Delta_1 - \Delta_2 y_1)}{A_3 [\Delta_1 (x_2 y_3 - x_3 y_2) + \Delta_2 (x_3 y_1 - y_3 x_1) + \Delta_3 (x_1 y_2 - y_1 x_2)]}; \\ d y_0 &= \frac{\Delta_1 (\Delta_1 C_3 + R) (x_2 \Delta_3 - \Delta_2 x_3) + \Delta_2 (\Delta_2 C_3 + R) (x_3 \Delta_1 - x_1 \Delta_3) + \Delta_3 (\Delta_3 C_3 + R) (x_1 \Delta_2 - \Delta_1 x_2)}{A_3 [\Delta_1 (x_2 y_3 - x_3 y_2) + \Delta_2 (x_3 y_1 - y_3 x_1) + \Delta_3 (x_1 y_2 - y_1 x_2)]}; \\ d h &= \frac{\Delta_1 (\Delta_1 C_3 + R) (x_3 y_2 - y_3 x_2) + \Delta_2 (\Delta_2 C_3 + R) (x_1 y_3 - y_1 x_3) + \Delta_3 (\Delta_3 C_3 + R) (x_2 y_1 - y_2 x_1)}{A_2 [\Delta_1 (x_2 y_3 - x_3 y_2) + \Delta_2 (x_3 y_1 - y_3 x_1) + \Delta_3 (x_1 y_2 - y_1 x_2)]}; \end{aligned} \quad (IV)$$

(IV) ифадэлэрини ашагыдакы шэкилдэ дэ язмаг олар:

$$\begin{aligned} d x_0 &= \frac{(\Delta_1 C_3 + R) (\cos \varphi_3 - \cos \varphi_2) + (\Delta_2 C_3 + R) (\cos \varphi_1 - \cos \varphi_3) + (\Delta_3 C_3 + R) (\cos \varphi_2 - \cos \varphi_1)}{A_3 [\sin (\varphi_2 - \varphi_3) + \sin (\varphi_3 - \varphi_1) + \sin (\varphi_1 - \varphi_2)]}; \\ d y_0 &= \frac{(\Delta_1 C_3 + R) (\sin \varphi_2 - \sin \varphi_3) + (\Delta_2 C_3 + R) (\sin \varphi_3 - \sin \varphi_1) + (\Delta_3 C_3 + R) (\sin \varphi_1 - \sin \varphi_2)}{A_3 [\sin (\varphi_2 - \varphi_3) + \sin (\varphi_3 - \varphi_1) + \sin (\varphi_1 - \varphi_2)]}; \\ d h &= \frac{(\Delta_1 C_3 + R) \sin (\varphi_3 - \varphi_2) + (\Delta_2 C_3 + R) \sin (\varphi_1 - \varphi_3) + (\Delta_3 C_3 + R) \sin (\varphi_2 - \varphi_1)}{A_2 [\sin (\varphi_2 - \varphi_3) + \sin (\varphi_3 - \varphi_1) + \sin (\varphi_1 - \varphi_2)]}; \end{aligned}$$

Бурада φ_1 эписентр-стансия истигамэтилэ шимала олан истигамэт арасындакы бучаглардыр, башга сөзлэ десэк, мұхтәлиф стансияларда сейсмик шұаларын азимутларыдыр. (IV) вэ (V) ифадэлэринини конкрет мисаллара тәтбиги кәстәрир ки, һәтта ән аз әлвәришли һалда белә

(галынлыг вэ сүр'әтдәки сәһвләр әкс ишарәли олдугда) галынлыг вэ сүр'әтдә ола биләчәк сәһвләр эписентрин координатларына чох чүз'и тәсир эдир, лакин бунунла янашы олараг, очагын дәринлийи хейли дәйишир ки, буну да вахтлар сәһәсинин көмәйилә изаһ этмәк олар.

ҖӘДӘБИЙЯТ

1. Гамбурцев Г. А. Прикладная геофизика, ч. 2, 1938. 2. Гурвич И. И. Сейсморазведка. М., 1954. 3. Ризниченко Ю. В. Геометрическая сейсмика слоистых сред. Труды ин-та Т. Г. т. 11, в. 1, 1946. 4. Саваренский Е. Ф. Кирнос Д. П. Элементы сейсмологии и сейсмометрии, 1949. 5. Султанова З. З. Изучение сейсмичности территории Азерб. ССР. Канд. диссертация, 1956. 6. Яковлев К. П. Математическая обработка результатов измерений. М., 1953.

Физика везияжият
Институту

Алынышдыр 22. I 1957

З. З. Султанова

Оценка погрешностей определения положения очагов землетрясений при применении полей времени

РЕЗЮМЕ

Для определения координат очагов землетрясений в Азербайджане нами использован метод полей времен, широко применяемый в сейсморазведке [2, 3]. Для построения полей времен должны быть известны глубинный разрез земной коры данного района и закон распределения скоростей сейсмических волн.

Средние мощности гранитного и базальтового слоев, а также скорости распространения продольных и поперечных волн в этих слоях взяты из наших определений.

Мощности осадочного слоя и средняя скорость продольных волн в осадочном слое взяты, в основном, из данных разведки. Средняя же скорость поперечных волн в осадках не определялась, поэтому мы были вынуждены оценить ее приблизительно по отношению скоростей продольных и поперечных волн, которое достаточно устойчиво и в среднем равно 1,65—1,75. Поля времен продольных и поперечных волн иллюстрируются на рис. 1 и 2, где также даны значения мощностей слоев и скоростей волн.

Так как мощности и скорости могут быть определены только приближенно, то значительный интерес представляет вопрос—как влияют возможные ошибки в толщинах и скоростях на координаты гипоцентра, определенные с помощью полей времен.

В работе выводятся аналитические выражения зависимости (IV, V) вариаций координат гипоцентра от возможных вариаций толщин и скоростей для случая, когда очаг землетрясения расположен в гранитном слое, и при интерпретации использованы волны, дифрагированные на границе гранит—базальт.

Применение выражений IV и V к конкретным примерам показывают, что даже в наименее благоприятном случае (когда ошибки мощностей и скоростей имеют разные знаки) вариации исходных данных, использованных при построении полей времен, сказываются незначительно на определении координат эпицентра, но при этом сильно варьирует глубина очага. Это достаточно хорошо объясняется помощью полей времен.

Ш. А. АЗИЗБЕКОВ, М. А. МУСТАФАБЕЙЛИ, Р. С. МАЛЮТИН

О СТРУКТУРЕ И ГЕНЕЗИСЕ ГЮМУШЛУГСКОГО ПОЛИМЕТАЛЛИЧЕСКОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ

Среднедевонские отложения, выступающие в пределах Гюмушлугского полиметаллического месторождения, расчленяются на четыре горизонта: 1) известняково-сланцевый, обнажающийся (мощностью 50 м) на северном участке месторождения, представлен чередованием известняков и глинистых сланцев; 2) подсланцевый (мощностью 120 м), имеющий на месторождении наибольшее распространение, характеризуется толсто- и среднеслоистыми мелко- и криптозернистыми темно-серыми известняками (с многочисленными кальцитовыми жилками) с редкими прослоями глинистых сланцев; 3) сланцевый (мощностью 30 м) представлен глинистыми сланцами и прослоями бурых песчаных известняков, известковых песчаников и кварцит-песчаников и 4) надсланцевый (мощностью 50 м) характеризуется темно-серыми толстослоистыми известняками с многочисленными кальцитовыми жилками. Выше этих известняков залегают отложения франского и фаменского ярусов, в которых соотношение карбонатных и терригенных пород приблизительно одинаковое.

В тектоническом отношении район Гюмушлугского полиметаллического месторождения приурочен к Шарурскому антиклинорию, в пределах которого фиксируются четыре крупные асимметричные антиклинальные складки (Дагна-Велидагская, Яйджинская, Юхарыданзикская и Мегридагская) северо-западного ($285-320^\circ$) простирания, осложненные системой надвигов и взбросов северо-западного ($330-345^\circ$) направления, сбросов и сбросо-сдвигов меридионального и северо-восточного простирания. Возраст складчатых структур Шарурского антиклинория определяется как домеловой, возможно, нижнеюрский. Взбросы и надвиги, осложняющие северо-восточные крылья складок, более молодые—от домеловых до среднеэоценовых.

В пределах самого Гюмушлугского месторождения выделяются следующие системы нарушений: а) наиболее ранние—разломы (чаще сбросы) северо-западного и близко к меридиональному направлению ($345-350^\circ$). Преобладающие углы падения на восток— $30-80^\circ$; б) сбросы и выбросы северо-западного и вблизишпротного направления ($275-300^\circ$) с угла падения на север и юг— $50-70^\circ$; в) наиболее поздние—сбросы северо-восточного простирания ($40-50^\circ$), почти вертикальные и г) межпластовые смещения, сопровождающие все упомянутые выше системы нарушений и имеющие незначительное развитие.

Разведочными работами Азгеолуправления и Гюмушлугского рудника (1952—1955 гг.) выявлено, что месторождение протягивается в север—северо-западном направлении на протяжении 3,5 км при ширине 0,4—0,6 км. Оруденение по всем разведанным зонам четырех участков Гюмушлугского месторождения приурочено к системе разломов север—северо-западного простирания, секущих среднедевонские отложения в ядре Яйджинской антиклинали. Причем, оруденение локализовано, главным образом, в пачке подсланцевых и менее в надсланцевых известняках живетского яруса и в единичных случаях (в виде вкрапленности и прожилков) в глинистых сланцах последнего.

Морфологически оруденение относится к линзообразному, гнездообразному, прожилковому и вкрапленному типам. Первые из них представлены сплошными и массивными рудами, имеющими существенное значение на месторождении. Вкрапленный и прожилковый типы на отдельных участках месторождения являются преобладающими над остальными. Оруденение по зонам крайне неравномерное и с перерывами. Боковые изменения вмещающих пород выражены, главным образом, в баритизации и несколько менее в доломитизации и окварцевании известняков. Наиболее интенсивно эти процессы проявляются в непосредственной близости рудных зон. Причем, лежащий бок их фиксируется четко по перетертой глиноподобной, баритизированной и кальцитизированной массе с мелкими обломками боковых пород. Висячий же бок часто не имеет ясных границ. На отдельных участках рудных зон, особенно в лежащем их боку, наблюдаются согласные (с вмещающими известняками) рудные тела—апофизы.

Минералогическое исследование руд Гюмушлугского месторождения, произведенное в 1954—1955 гг. минерологами ВИМС В. Г. Кругловой и Л. А. Евсеевой, показало следующий состав (в убывающем порядке): галенит, сфалерит, редко пирит, халькопирит, аргентит, церуссит, англезит и очень редко блеклые руды и ковеллин, халькозин, малахит, лимонит. Галенит составляет 80—85% от общего количества рудных минералов. Из нерудных минералов большое распространение имеют: кварц, барит, доломит, анкерит и кальцит. Кроме основных рудных компонентов, спектральным анализом в десятых и сотых долях процента установлены сурьма, медь, серебро, титан, иногда олово и следы ванадия и марганца.

По морфологическим, текстурным и структурным признакам рудных тел и по наличию нескольких генераций минералов (галенита, барита, кварца) можно усмотреть, что месторождение формировалось в сложной и многофазной—а) сульфидной, б) галенито-баритовой и в) галенито-кальцитовой—„непрерывно-прерывистой“ обстановке.

Приведенные данные, полностью согласующиеся с данными непосредственных разведчиков А. Н. Кржечковского, М. А. Мустафабеи, В. С. Прохоровой, указывают на гидротермальный генезис Гюмушлугского месторождения. В пользу такой концепции говорят следующие факторы:

1. Локализация оруденения в зонах разломов север—северо-западного (340—350°) простирания с падением на северо-восток, реже на юго-запад под углом 65—85°. В разломах северо-восточного направления, также широко распространенных на месторождении, рудные тела отсутствуют (разломы более поздние—пострудные).

2. Наличие кварцево-баритово-кальцитовых жилков с галенитом в нижнеюрских пластовых диабазовых инъекциях, прорывающих среднедевонские (данзикские слои живетского яруса) отложения в районе с. Юхары Данзик (в 6 км к северу от Гюмушлуга).

3. Минеральная ассоциация рудных тел—галенит, сфалерит, пирит, халькопирит, аргентит, барит, доломит, кварц и другие и отсутствие их вдали от рудных зон разломов.

4. Структурная связь секущих (преобладающих) и согласных (от них отходящих) рудных тел, одинаковая ассоциация минералов и их взаимоотношение указывают на единый процесс их образования.

5. Отчетливое проявление окolorудного метасоматизма вблизи рудовмещающих разломов, выраженного баритизацией, окварцеванием, кальцитизацией и доломитизацией боковых карбонатных пород.

6. Структурные и текстурные особенности руд указывают на образование их как в открытых трещинах и пустотах (жило-и линзообразные тела), так и путем метасоматического замещения боковых пород.

П. С. Саакян относит Гюмушлугское полиметаллическое месторождение к осадочному или к осадочно-метаморфическому генезису. Он исходит из следующих данных:

а) приуроченности большинства рудных тел Гюмушлугского месторождения к подсланцевой пачке известняков живетского яруса—стратифицированность залежи;

б) предполагаемой пластообразной формы залегания рудных тел—наличие рудоносной свиты;

в) предполагаемого механического процесса образования руд вдоль зон разломов по теории „растаскиваемых“ руд.

Мы считаем, что приуроченность рудных тел к подсланцевой пачке известняков живетского яруса надо объяснить избирательным процессом гидротермального метасоматизма в карбонатных породах. Благоприятным условием для этого является химико-минералогический состав этих пород, их слоистость, отдельность, пористость, трещиноватость, раздробленность и смятость, тем более, что такая приуроченность оруденения к определенным стратиграфическим и литологическим горизонтам установлена во многих полиметаллических месторождениях гидротермально-метасоматического генезиса как в Советском Союзе, так и за границей.

Кроме того, в локализации оруденения в подсланцевых известняках сыграли также свою роль и глинистые сланцы, как экранирующие породы, а также значительное преобладание подсланцевых известняков над сланцевыми. Надо полагать, что если „рудоносная свита“ П. С. Саакяна слагала бы Гюмушлугское месторождение, то она при весьма хорошей обнаженности и сильной расчлененности рельефа была бы здесь зафиксирована. Поэтому мы полагаем, что П. С. Саакян совершенно произвольно заменил понятие о „согласных рудных залежах“ понятием о „рудоносной свите“.

Наконец, нельзя согласиться и с теорией „растаскиваемых“ руд, применяемой П. С. Саакяном для объяснения концентрации руд в секущих тектонических разломах Гюмушлугского месторождения. Если это имело бы место, то „растаскивания“ руд происходили бы по всем разломам, пересекающим „рудоносную свиту“. Однако в действительности на месторождении рудоносными являются только север—северо-западные разломы (дорудные разломы), тогда как северо-восточные, как более поздние (пострудные), являются безрудными.

Таким образом, из всего сказанного выше мы приходим к заключению, что Гюмушлугское месторождение нельзя считать осадочным (по А. С. Саакяну) или диагенезированным—осадочным (по А. И. Сулоеву); оно является типично гидротермальным низкотемпературным месторождением.

Күмүшлү полиметалик мәдәнин гурулушу вә кенезиси

ХҮЛАСӘ

Күмүшлү полиметалик мәдәнин стратиграфиясында әһәнкли-шистли, шисталты, шист вә шистүстү кими дөрд тәбәгәйә айрылан ортадевон чөкүнтүләри иштирак әдир.

Мәдәнин кәшфийәт апарылмыш зоналарынын һамысында, филизләнмә яйычы антиклиналынын нүвәси үзрә, ортадевон чөкүнтүләрини кәсэн шимал—шимал-гәрб истигамәтли чат системинә уйғун кәлир. Бурада филизләнмә әсас әтибарилә, живет мәртәбәсинин шисталты, бир гәдәр аз шистүстү лай дәстәләри әһәнкдашыларына топланыб, анчаг тәк бирчә һалда (дәнәвари вә дамарчыглар шәклиндә) чох эйф олса да килли шистләрдә мүшәһидә әдилир.

Филизләнмә морфоложи чәһәтдән линзавари, юварчыглар, дамарлар вә дәнәвари типлидир.

Филизләнмә зоналар үзрә фәсиләли вә олдугча чох гейри-бәрабәр өлчүлүдүр.

Әтраф сүхурлардакы ян дәйишиклик, әһәнкдашыларынын баритләшмәси, бир гәдәр аз доломитләшмәси вә кварслашмасы шәклиндә ифадә олунур. Бу просес филизли зоналарә билаваситә яхын олан саһәләрдә даһа кәскин бир һалда нәзәрә чарпыр. Бурада да онларын ятмыш янлары, сүртүлүб овулмуш киләохшар, баритләшмиш вә калситләшмиш бир күтләнин олмасына көрә чох айдын сечилмишдир; асылы янларда исә чох вахт айдын бир сәрһәддә айырмаг белә мүмкүн олмур.

Филизли зоналарын айры-айры һиссәләриндә, хусусән онларын асылы янында уйғун ятымлы (әтраф әһәнкдашылары илә) филизли күтләләр—апофизләр мүшәһидә олунур.

Морфоложи, текстур вә структур нишанәләрә көрә ятаг гидротермал типли сайылыр; бир нечә кенерасиялы минералларын (галенит, барит, кварс) варлығы исә онун, тәбәгәләрлә вә „фәсиләсиз арасы кәсилән“ бир шәраитдә әмәлә кәлмиш олдугуну кәстәрир. Лакин П. С. Саакян бу мәдәни чөкүнтү вә я чөкүнтүметаморфик мәншәли һесап әдиб, бунун үчүн ашағыдакы мүддәалары әсас кәтүрүр:

а) мәдәндәки әксәр филизли күтләләрин живет мәртәбәсинин шисталтылай дәстәси әһәнкдашыларына уйғун кәлмәси—ятағын стратиграфикләшдирилмәси;

б) филизли күтләләрин ятымынын лайвари формаларда күман әдилмәси—филизли лай дәстәсинин олмасы;

в) филизин „синдырылыб дашынмасы“ нәзәрийәсинә әсасән, позгунлуг зоналары боюнча филизин механики просеслә әмәлә кәлмәси әһтималынын олмасы.

Биз белә һесап әдирик ки, филизли күтләләрин живет мәртәбәсинин шисталтылай дәстәси әһәнкдашыларына уйғун кәлмәси, карбонатлы сүхурларда гидротермал метасоматизмин һәр һансы бир сечмә просесилә изаһ әдилмәлидир.

Бундан башга, филизләнмәнин шисталты әһәнкдашыларындан топланмасына, бир экранлашдырычы сүхур олмаг әтибарилә, кил шистләринин өзүнүн дә бөйүк ролу олмушдур.

Әкәр П. С. Саакянын „филизли лай дәстәси“ мәдәнин гурулушунда иштирак әтмиш олсайды, о заман рел'ефи чох кәскин парчаланмыш, чохлу сүхур чыхышлары олан белә бир саһәдә, һәмин „фи-

лизли лай дәстәсинин“ һеч олмаса бир вә я бир нечә чыхышы гейд олунмалы иди. Она көрә дә белә күман әдирик ки, П. С. Саакян әсассыз олараг, „уйғун ятымлы филиз ятагы“ анлайышыны филизли лай дәстәси“ илә әвәз әтмишдир.

П. С. Саакянын филизләрин „синдырылыб дашынмасы“, нәзәрийәси илә дә разылашмаг олмаз. Әкәр буна бир зәмин олсайды, онда кәрәк филизин „синдырылыб дашынмасы“, „филизли лай дәстәсини“ кәсэн позгунтуларын һамысында баш верәйди.

Һәгигәтдә исә шимал—шимал-гәрб истигамәтли позгунлуглар (филизләнмәдән әввәлки) филизли, шимал-шәрг истигамәтлиләр (филизләнмәдән сонракы) исә филизсиздир.

Юхарыда дейиләнләрин һамысындан белә бир нәтичәйә кәлә биләрик ки, күмүшлү полиметалик мәдәни чөкүнтү (П. С. Саакяна көрә) вә я диакенезис чөкүнтү мәншәли һесап әтмәк олмаз, о чох типик гидротермал вә ашағы температуралы бир мәдәндир.

М. М. АЛИЕВ, Р. Н. МАМЕДЗАДЕ

О ПРИСУТСТВИИ СЕНОМАНА В РАЙОНЕ гор. ДЖЕБРАИЛА (МАЛЫЙ КАВКАЗ)

О наличии в Джебраильском районе сеномана до сих пор в геологической литературе имелись лишь отдельные упоминания, часто довольно противоречивые.

Первые данные о присутствии сеноманских отложений в районе Джебраила мы находим в работе И. Валентина (1891 г.), в которой им дается описание соответствующего геологического материала в связи с его маршрутной поездкой из Джебраила в Кафан.

И. Валентин указывает на находку сеномана между Агджакендом и Джебраилом, у с. Аракюль, по своему характеру очень близкую к отложениям, обнаруженным им у с. Джамиат в Шупшинском районе, откуда им была собрана в известковом конгломерате характерная сеноманская фауна *Exogyra columba* Lam. Далее он отмечает наличие, несколько ниже с. Агджакенд, таких же конгломератов с богатой фауной, среди которой очень часто встречалась маленькая ребристая *Exogyra*.

Более подробных и обстоятельных данных о сеномане Джебраила у И. Валентина мы не находим.

После большого перерыва в 1935 г. А. Н. Соловкин, изучая геологию восточной части бассейна р. Акеры, к сеноману относит кремнистые известняки, обнажающиеся у с. Хузабарт. Однако более поздние исследования показали, что указанные известняки являются титонскими. Им же возле Джебраила к сеноману была неправильно отнесена небольшой мощности пачка белых плитняковых известняков, имеющих коньякский возраст.

А. Н. Соловкин также упоминает о наличии в этом районе двух горизонтов конгломератов, однако им не дается точное местонахождение их и детальное описание разреза. Собранная им здесь фауна была определена В. В. Богачевым как *Inoceramus* aff. *cripsii* Mant., *Exogyra columba* Lam. и другие, указывающие на сеноманский их возраст.

Позднее, в 1939—1940 гг., в этом районе работает В. П. Ренгартен. Им сеноманские отложения здесь не были обнаружены, и лишь на основании данных И. Валентина, А. Н. Соловкина и В. И. Славина он отмечает, что "... отложения сеномана обычно являются размытыми, и только в немногих местах сохранились песчаные известняки с *Exogyra columba* Lam."

Позже В. И. Славин (1945 г.) в Джебраильском районе выделяет мощную толщу глинистых аргиллитов и известняков в 240 м как сеноманскую. При этом им приводится фауна сеноманского облика—*Exogyra columba* Lam. var. *plicatula* Lam., *Ex. conica* Sow., *Neithea aequicostata* Lam. и др. Однако, видимо, эта фауна В. И. Славиним собрана из верхней части толщи; так как в нижней части встреченные кремнистые известняки мощностью в 90 м относятся уже к титону.

На наличие сеномана указывает также А. Г. Халилов [8]. Он при прослеживании альбских отложений севернее Джебраила до Чайнах-Чахмахского водораздела отмечает наличие у с. Агджакенд ясного контакта между альбом и сеноманом. По данным А. Г. Халилова, сеноман здесь начинается известковисто-песчаными конгломератами, брекчиями и песчаниками с богатой фауной. Из его сборов Р. А. Халафовой определены следующие формы: *Belemnites* sp., *Pectunculus sublaevis* Sow., *Pecten* cf. *orbicularis* Sow., *Durania araxena* Renng., *Actaeonella caucasica* Pčel. и др.

Более подробного описания сеномана А. Г. Халиловым не было сделано, так как им изучались, в основном, нижнемеловые отложения, а сеноман интересовал его с точки зрения контакта его с альбом. При этом им указывается на трансгрессивное залегание сеномана на альбских отложениях.

Кроме указанных исследователей, меловые отложения южного Карабаха изучались также К. Н. Паффенгольцем, Л. Н. Леонтьевым и др.

Несмотря на все исследования, сеноманские отложения Джебраила не были детально изучены, разрез их и богатая фауна, встреченная здесь, не были подробно описаны и определены. Поэтому в 1956 г. при изучении верхнемеловых отложений указанного района нами был детально изучен разрез сеномана, обнажающегося в 3 км к юго-востоку от с. Агджакенд, вдоль дороги, ведущей из с. Агджакенд в с. Мазра.

Здесь на альбских глинисто-известковистых плотных песчаниках и темно-серых мергелях с фауной *Aucellina nassibianzi* Sok., *A. parvowi* Sok., *A. cf. gryphaeoides* Sow., *A. parva* Stol. трансгрессивно залегают отложения сеномана, разрез которых представлен следующим комплексом пород (снизу вверх):

1. Темно-серые конгломераты, состоящие из плохо окатанных, редко хорошо окатанных обломков плотных песчаников с известково-песчаным цементом. В нижней части гальки конгломератов достигают больших размеров, постепенно уменьшаясь кверху. Из пачки собрана богатая и разнообразная фауна, среди которой нами определены: *Acanthoceras rhotomagensis* Defr., *A. cf. marcommannicum* Uhlig., *A. sp.*, *Puzosia planulata* Sow., *Turrilites* sp., *Nautilus cenomanensis* Schlūt., *Neithea quinquecostatus* Sow., *N. aequicostatus* Lam., *Trigonoarca passyana* d'Orb., *Exogyra conica* Sow., *Isocardia karabakhensis* Bobk., *Cyprimeria* sp., *Pseudomesalia bicarinata* Pčel., *Oligoptyxis turricula* Pčel., *Itruvia* cf. *cycloidea* Pčel., *Trochacteon cylindricus* Pčel., *Tr. pseudocylindraceus* Pčel., *Rimella* sp. indet., *Rostellina* sp. indet., *Neohibolites* cf. *ultimus* d'Orb., *Radiolites peroni* Choff. и др.

Аммониты и рудисты главным образом встречаются в основании пачки, в середине ее преобладают гастроподы, в более высоких частях появляются плохо сохранившиеся ежи. Пластинчатожаберные находятся по всей пачке. В нижней и средней части пачки, внутри

крупных окатанных галек из темно-серых плотных песчаников, были найдены хорошо сохранившиеся аммониты, определенные нами как *Schloenbachia varians* Sow.

Общая мощность ее равна 100 м.

2. Серые, темно-серые плотные мелкозернистые тонкослоистые песчаники с прослоями зеленовато-серых мергелей.

Мощность—60 м.

3. Темно-серые конгломераты, гальки которых состоят из плотных песчаников. Цементный материал состоит из зеленоватого грубозернистого известковистого песчаника.

В обломках собрана фауна, из которой нами определены следующие формы: *Hyphoplites* ex. gr. *falcatus* Mant., *Exogyra columba* Lam., *Neithea quinquecostatus* Sow., *Trigonia emoryi* Conr., *Itruvia cyclodea* Pčel., *I. caucasica* Pčel., *Actaeonella ornata* Pčel., *Trochacteon* cf. *pseudocylindraceus* Pčel., *Oligoptyxis* sp. indet.¹

В хорошо окатанных гальках из плотных песчаников были найдены хорошей сохранности *Schloenbachia varians* Sow.

Мощность—15 м.

4. Темно-серые плотные тонкослоистые плитчатые мергели. В них редко встречаются обломки аммонитов, пелеципод и т. д.

Мощность—20 м.

5. Чередование буровато-серых плотных тонкослоистых среднезернистых песчаников с темно-серыми плотными известковистыми аргиллитами. В песчаниках обнаружена фауна: *Exogyra conica* Sow., *Ex. columba* Lam., *Ostrea* sp. и обломки гастропод.

Мощность—25 м.

6. Чередование темно-серых тонкослоистых глин и аргиллитов с серыми плотными среднезернистыми песчаниками.

Мощность—25 м.

7. Чередование серых, темно-серых плотных среднезернистых песчаников с зеленовато-серыми тонкослоистыми известковистыми глинами. В пачке песчаники преобладают.

Мощность—60 м.

8. Серые, темно-серые толстослоистые мелкозернистые песчаники с прослоями темно-синих слоистых мергелей и гравелитов. В отдельных местах встречаются прожилки кальцита. Здесь встречаются: *Exogyra conica* Sow., *Exogyra* sp. и редко плохой сохранности аммониты.

Мощность—55 м.

Общая мощность всего разреза составляет 360 м.

Сеноманские отложения, протягиваясь на юго-восток, постепенно сокращаются в мощности и около Джебраила уходят под аллювиальные образования р. Чайнах.

Стратиграфическое положение описанного разреза как сеноманское на основании фауны устанавливается весьма обоснованно. Однако, видимо, здесь низы сеномана с фауной *Schloenbachia varians* Sow. отсутствуют, будучи размыты. Об этом говорят, во-первых, находки *Schloenbachia varians* Sow. в песчаниковых гальках, как в низах и середине нижней конгломератовой пачки (пачка 1), так и в конгломератах из более высокого горизонта (пачка 3), и, во-вторых, здесь ни в одном из горизонтов среди фауны, собранной из коренных отложений, не была обнаружена *Schloenbachia varians* Sow.

¹ Часть гастропод определена аспирантом Г. А. Алиевым.

Все это с несомненностью указывает на то, что здесь низы сеномана были, видимо, размыты более поздней трансгрессией сеноманского моря.

Основными элементами биоценоза сеноманского бассейна здесь являются различных размеров аммониты (от 1 до 25 см в диаметре), гастроподы и, в меньшей степени, крупные массивные рудисты.

Аммониты, имеющие большое стратиграфическое значение для расчленения мезозойских отложений, встречаются здесь очень часто. Хорошая сохранность, большое количество встречаемых экземпляров дают возможность для достаточно уверенного их определения. *Acanthoceras rhotomagensis* Defr., встречающийся во Франции, на Русской платформе, в Крыму и на Малом Кавказе, является хорошей руководящей формой для сеномана.

Несколько хорошо сохранившихся форм различных размеров *Nautilus senomanensis* Schlüt. также достоверно указывают на сеноманский возраст этих отложений.

Представители класса брюхоногих представлены здесь весьма большим количеством сеноманских форм, характерными из которых являются *Trochacteon cylindricus* P̄cel., *Tr. pseudocylindraceus* P̄cel., *Actaeonella ornata* P̄cel., они описаны В. Ф. Пчелинцевым [4] из сеномана Тriaлетско-Закавказской геосинклинальной зоны.

Ряд форм—*Pseudomesalia bicarinata* P̄cel., *Itruvia cycloidea* P̄cel., *I. cf. subcycloidea* P̄cel., *I. caucasica* P̄cel., по мнению В. Ф. Пчелинцева, характеризует туронские отложения.

Основываясь на том, что сеноманский возраст изучаемых отложений можно считать твердо установленным, можно предположить, что перечисленные выше формы в исследуемом районе имеют более широкое распространение, т. е. встречаются в сеномане и туроне.

Большое распространение здесь имеют пластинчатожаберные. Среди многочисленных пелеципод 5 видов свойственны, в основном, сеноману—*Isocardia karabakhensis* Bobk., *Neithea quinquicostatus* Sow., *N. aequicostatus* Lam., *Exogyra conica* Sow., *Ex. columba* Lam., а остальные имеют относительно более широкое стратиграфическое распространение.

Встреченный в разрезе белемнит—*Neohibolites cf. ultimus* d'Orb. характерен для верхнего альба и сеномана.

Таким образом, на основании наличия многочисленной фауны около 30 видов) и ее анализа становится совершенно очевидным, что отложения рассматриваемого разреза относятся к сеноманскому ярусу. При этом, как мы уже отмечали, низы сеномана, выраженные темно-серыми плотными песчаниками с характерной фауной *Schloenbachia varians* Sow., видимо, были размыты более поздней сеноманской трансгрессией.

Разрез, снятый в изученном районе, по своей мощности и разнообразию фауны является одним из наиболее характерных разрезов сеноманских отложений Малого Кавказа.

ЛИТЕРАТУРА

1. Алиев М. М. Меловые отложения Азербайджана. Труды конф. по вопросам региональной геологии Закавказья. Изд. АН Азерб. ССР, 1952. 2. Леонтьев Л. Н. Кавказа. Бюлл. Моск. об-ва исп. природы, т. XXVII, в. 2, 1952. 3. Паффенгольц К. Н. К стратиграфии меловых отложений восточной части Малого Кавказа. Изв. АН СССР, серия геол., № 1, 1951. 4. Пчелинцев В. Ф. Фауна брюхоногих верхне-

меловых отложений Закавказья и Средней Азии. Изд. АН СССР, 1953. 5. Пчелинцев В. Ф. Брюхоногие верхнемеловых отложений Армянской ССР и прилегающей части Азербайджанской ССР. Изд. АН СССР, 1954. 6. Ренгартен В. П. Верхнемеловые отложения Восточного Закавказья. Геология СССР, т. X. Закавказье, 1941. 7. Ренгартен В. П. О вулканогенных горизонтах в меловых отложениях Восточного Закавказья. Изв. АН СССР, серия геол., № 2, 1949. 8. Халилов А. Г. Нижнемеловые отложения азербайджанской части Малого Кавказа. Докторская диссертация. Фонд Ин-та геологии АН Азерб. ССР, 1955. 9. Böse E. Monografia Geologica y Paleontologica del Cerro de Muleros. Instituto geologica de Mexico, 1910. 10. Schlüter C. Cephalopoden der oberen Deutschen Kreide. Palaeontographica. Beitr. zur Naturgesch. der Volwelt Band XXIV, Erste Lief, II Theil, 1876. 11. Uhlig V. Die Cephalopodenfauna der Wernsdorfer Schichten. Denk d. Kais. Akad. d. Wiss. Band XXXVI. Wien, 1883. 12. Woods H. A Monograph of the Cretaceous Lamellibranchia of England. Palaeontogr. Soc., vol. I, part V, vol II, part V. London, 1899—1903, 1908.

М. М. Алиев, Р. Н. Маммадзаде

Чэбрайыл районунда сеноман чөкүнтүлөрүнүн мөвчүл олмасы наггында (Кичик Гафгаз)

ХУЛАСӘ

Чэбрайыл районунун сеноман чөкүнтүлөрү наггында кеоложи әдәбийятда бу вахта гәдәр аз мәлумат верилмишдир.

Һәмин районда сеноман чөкүнтүлөрүнүн олмасы И. Валентин, А. Н. Соловкин, В. И. Славин, К. Н. Паффенгольц, Л. Н. Леонтьев, Ә. Н. Хәлилов вә башгалары тәрефиндән кәстәрилмишдир.

Бу районун үст тәбашир чөкүнтүлөрүнн өйрәнмәк мәгсәдилә мүнәллифләр 1956-чы илдә, Ағчакәнд кәнди илә Мәзрә кәндини бирләшдирән йол бою, Ағчакәнддән 3 км чәнуб-шәргдә бир нечә кәсилиш чыхармышлар.

Бурада, ичәрисиндә *Aucellina nassibianzi* Sok., *A. pavlovi* Sok., *A. cf. gryphaeoides* Sow. фаунасы олан алб яшлы түнд боз меркеләр вә килли-әһәнкли сых гумдашылары үзәриндә трансгрессив сүрәтдә сеноман чөкүнтүлөрү ятыр. Сеноманын кәсилиши ашағыдан юхарыя доғру беләдир:

1. Аз, надир һалларда яхшы юварланмыш чағыллардан ибарәт олан түнд боз конгломератлар. Чағыллар лайын алт һиссәсиндә, үст һиссәсинә һисбәтән, хейли кобуддур. Кәсилишин бу һиссәсиндән күлү миғдарда фауна топланмыш вә тәйин әдилмишдир: *Acanthoceras rhotomagensis* Defr., *A. cf. marcommannicum* Uhlig., *Puzosia planulata* Sow., *Turrilites* sp., *Nautilus senomanensis* Schlüt., *Neithea quinquicostatus* Sow., *N. aequicostatus* Lam., *Trigonoarca passyana* d'Orb., *Exogyra conica* Sow., *Isocardia karabakhensis* Bobk., *Pseudomesalia bicarinata* P̄cel., *Oligoptyxis turricula* P̄cel., *Itruvia cf. cycloidea* P̄cel., *Trochacteon cylindricus* P̄cel., *Tr. pseudocylindraceus* P̄cel., *Rimella* sp. indet., *Rostellinda* sp. indet., *Neohibolites cf. ultimus* d'Orb., *Radiolites peroni* Choff.

Аммонит вә рудист фаунасына, әсас әтибарилә, лайын алт һиссәсиндә раст кәлиңир. Орта һиссәләрдә гастроподлар, үст һиссәсиндә исә пелесиподлар чохлағу тәшкил әдир. Галынлығы—100 м.

Лайын алт вә орта һиссәсиндә раст кәлән боз сых гумдашыларын-дан тәшкил олунмуш чағылларын даһилиндә *Schloenbachia varians* Sow. формасы топланмышдыр.

КЕОЛОКИЯ

А. А. ӘЛИЕВ

БӨЙҮК ҺӘРӘМИ РАЙОНУНУН ПЛИОСЕН ЧӨКҮНТҮЛӘРИНИН
СТРАТИГРАФИЯСЫ ВӘ ЛИТОЛОКИЯСЫНА ДАИР

(Азәрбайжан ССР ЭА академики М. Ә. Гашгай тәрәфиндән тәгдим әдилмишдир)

Бөйүк Һәрәми районунун кеоложи гурулушунда иштирак эдән плиосен чөкүнтүләринин айры-айры стратиграфик ваһидләри һаггында мә'луматлара кеоложи әдәбийятда олдугча аз раст кәлмәк олур.

Бу районун кеолокиясыны өйрәнән бә'зи тәдгигатчылар¹ [1,2] айры-айры стратиграфик ваһидләрин адларыны чәкмәклә кифайәт-ләнмиш вә литоложи сәчиййә барәсиндә һеч бир мә'лумат вермә-мишләр. Тәкчә И. Һүсейнзаде² Бөйүк Һәрәми районунун дегиг кеоложи хәритәсини тәртиб эдәркән плиосен чөкүнтүләринин стратиграфиясы һаггында гыса мә'лумат вермишдир.

Мүәллиф Бөйүк вә Кичик Һәрәми районларынын нефтлилик мәсәләләрини өйрәнмәклә әлағәдар олараг, бурада интишар эдән чөкүнтүләрин стратиграфиясына вә литолокиясына хүсуси фикир вермишдир.

Тәсвир этдийимиз саһәдә мәһсулдар гатын ялныз үст һоризонту ер үзәринә чыхыр. Бөйүк Һәрәми брахантиклиналынын чәнуб-гәрб ганадында, узунуна дәрәдә чыхардығымыз кәсилишдә мәһсулдар гат екнәсәк нарын вә орта дәнәвәр, полимикт гурулушлу гумлар, гумдашылары вә боз, гонурвари-боз, яшылымтыл-боз, гырмызы-гонур рәнкли килләрин нөвбәләшмәсиндән ибарәтдир. Ер сәһнинә чыхан кәсилишин үмуми галынлығы 132 м-дир.

Бу чөкүнтүләр литоложи чәһәтдән Кичик Һәрәми районунун мәһсулдар гатынын чөкүнтүләрини хатырладараг, онлардан гумдашы лайларынын һәм мигдар, һәм дә галынлыг һесабилә аз олмасы илә фәргләнир³. Г. Ю. Фукс-Романованын⁴ вердийи мә'луматлара көрә, бурада алевроит вә кил фраксиясы кениш инкишаф этмишдир. Хлидолитләр исә анализ әдилән сүхурларын 1/10 һиссәсини тәшкил әдир.

Гырышығын гәрб ганадында, әнинә дәрәдә чыхардығымыз ағчакил чөкүнтүләри кәсилишин түнд боз, көйүмтүл-боз, боз-гонур рәнкли, назик шистли, золаглы, сых, ичәрисиндә 19 вулкан күлү тәбәгәчик-

¹ А. А. Меликов. Фонд треста "Азерионефтеразведка", 1932.

² И. Гусейнзаде. Фонд треста "Азерионефтеразведка", 1955.

³ А. Л. Путкарадзе. Фонд треста "Азерионефтеразведка", 1939.

⁴ Г. Ю. Фукс-Романова. Отчет о работе Азерб. Нефть. эксп. СОПСа за 1945—1947 г. т. 36—38.

2. Ичәрисиндә меркел тәбәгәләри олан боз, түнд боз сых, хырда-дәнәли гумдашылары. Галынлығы—60 м.

3. Түнд боз конгломератлар. Бу тәбәгәдән ашағыдакы формалар топланмышдыр: *Hyphoplites* ex gr. *falcatatus* Mant., *Exogyra columba* Lam., *Neithea quinquicostatus* Sow., *Trigonia emoryi* Conr., *Itruria cycloidea* Pšel., *I. caucasica* Pšel., *Actaeonella ornata* Pšel., *Trochacteon* cf. *pseudocylindraceus* Pšel.

Сых гумдашыларындан тәшкил олунмуш, мүкәммәл юварланмыш чагыллар ичәрисиндә яхшы муһафизә олунмуш *Schloenbachia varians* Sow. тапылмышдыр. Галынлығы—15 м.

4. Түнд боз сых инчә тәбәгәли меркелләр. Галынлығы—20 м.

5. Гонур боз сых ортадәнәли гумдашылары илә әһәнкләшмиш түнд боз аркиллитләрин нөвбәләшмәси. Гумдашыларындан *Exogyra conica* Sow., *Ex. columba* Lam., *Ostrea* sp. тапылмышдыр. Галынлығы—25 м.

6. Боз орта дәнәли килләр вә аркиллитләрлә боз сых гумдашыларынын нөвбәләшмәси. Галынлығы—25 м.

7. Боз орта дәнәли гумдашылары илә яшылымтыл боз инчә тәбәгәкилләрин нөвбәләшмәси. Галынлығы—60 м.

8. Ичәрисиндә меркел вә гравелит тәбәгәчикләри олан боз галын тәбәгәли хырда дәнәли гумдашылары. Галынлығы—55 м.

Кәсилишин үмуми галынлығы 360 м-дир.

Юхарыда көстәрилән сеноман чөкүнтүләринин чәнуб-шәргә доғру кетдикчә галынлығы тәдричән азалыр. Бу сүхурлар Чайнах чайы әтрафында аллүвиал чөкүнтүләрин алтына кечир.

Кәсилишдән топланмыш фауна бу чөкүнтүләрин сеноман яшлы олмасыны сүбут әдир. Әйни заманда гейд этмәк лазымдыр ки, бурада алт сеноман формасынын *Schloenbachia varians* Sow. юварлагланмыш чагыллар дахилиндә тапылмасы ону көстәрир ки, ярусун алт тәбәгәләри сонракы сеноман трансгрессиялары заманы ююлмушдур.

лери олан киллэрдэн ибарэтдир. Үмуми галынлыгы 34,6 м-дир. Вулкан күлү тәбәгәчикләринин бәзиләри мөһкәм дәмirlәшмиш, нәтижәдә паслы-гонур рәнкә боянмышдыр. Галанлары ис гонур гарышыгы, түнд рәнкли минераллар сәпинтисининдә олмага вә яхуд кипс илә зәиф сементләшмәклә сәчийәләнir.

Ағчакил мәртәбәсинин алт һиссәсиндә түнд боз нарын дәнәли, зәиф килли, аз галын 2—3 гумдашлайы вә көйүмтүл-боз рәнкли, галынлыгы 2,8 м ола әһәнкадашы лайы мүшәһидә олунур.

Бу вәзийәт, тәсвир этдийимиз чөкүнтүләри Кичик һәрәми районунун ағчакил сүхурларындан бир гәдәр фәргләндирир [3].

Бәзи кил нүмунәләриндә олан *Ovulites renate Liv.*, *Discorbis ex gr. arculus Chutz.*, *Cytheropana Liv.*, *Candona abichi Liv.* микрофауна әсасән бу гатын ағчакил яшлы олмасы тәсдиг олунур. Бундан башга, бунларда *Mastra sp.* охшаш кичик өлчүдә айры-айры габыглар да тапылмышдыр⁶.

Ашағыда Бөйүк һәрәми районунун ағчакил мәртәбәсинин кәсiliши юхарыдан ашағы тәсвир әдилir.

1. Сарымтыл-боз, түнд боз вә гара рәнкли, сых, карбонатлы, тәбәгәли килләрн нөвбәләшмәсиндә ибарәт гат. Килләрн лайланма мүстәвиләриндә манган изи мүшәһидә олунур—4,0 м.

2. Гонурвари-сары, сых, карбонатлы килләр. Тәзә парчаланмыш нүмунәләр түнд боз рәнк алыр. Бунларда балыг пулунун изи вардыр—2,8 м.

3. Паслы-гонур рәнкли вулкан күлү—0,09 м.

4. Гонурвари-боз, назик тәбәгәли, шиствари, гумлу килләр—3,2 м.

5. Паслы-гонур рәнкли, сых, гейри-мүнтәзәм лайлашан, кипсләшмиш вулкан күлү—0,06 м.

6. Түнд боз, сых, вәрәгәли, карбонатлы кил—2,9 м.

7. Гонур-сары рәнкли, сых, золаглы вулкан күлү—0,08 м.

8. Түнд боз, назик тәбәгәли, гумлу килләрдән ибарәт олан гат—6,6 м.

9. Ичәрисиндә түнд рәнкли минералларын сәпәләнмәсилә характеризә олунан ағ рәнкли вулкан күлү—0,11 м.

10. Түнд боз, сыхлашмыш кил. Ичәрисиндә 1 мм-ә яхын галынлыгы олан ики ағ вулкан күлү дамарчылары вардыр—0,1 м.

11. Паслы-гонур, сых, гейри-мүнтәзәм контакт мүстәвиләри олан кипсләшмиш вулкан күлү—0,02 м.

12. Көйүмтүл-боз килләрдән ибарәт олан гат. Ичәрисиндә ачыг сары вулкан күлүндән ибарәт назик тәбәгәчикләри вардыр. Килләрн галынлыгы 0,01 см-дән 0,1 см-ә гәдәрdir—0,09 м.

13. Ағымтыл-сары вулкан күлү. Лайланма мүстәвисиндә гонур рәнк алыр—0,27 м.

Бөйүк һәрәми району пlioсeн чөкүнтүләринин үмуми нормал кәсiliши

⁶ Микрофауна нефть һасилаты үзрә Азәрбайжан Элми-тәдгигат Институтун Л. М. Клейн тәрәфиндән тәйин әдилямишдир.

14. Боз, назик тәбәгәли, шиствари кил—2,4 м.

15. Көйүмтүл-боз, сых тәбәгәли әһәнкадашы—2,8 м.

16. Көйүмтүл-боз, ичәрисиндә манганлы бирләшмәләр олан кил—1,5 м.

17. Сарымтыл-боз, сых, хырда дәнәли, азачыг килли, карбонатлы гумдашы—0,4 м.

18. Сарымтыл-боз, көйүмтүл-боз сыхлашмыш килләрн нөвбәләшмәси—2,6 м.

19. Түнд боз, сых, хырда дәнәли, чох карбонатлы гумдашы—0,4 м.

20. Көйүмтүл-боз, сых, япышганлы, карбонатлы килләр. Ичәрисиндә түнд боз, сых, хырда дәнәли гумдашыларындан ибарәт бир тәбәгәчик вардыр—4,2 м.

Петрографик-минераложн тәдгигата әсасән⁶ ағчакил чөкүнтүләри, әсас әтибарилә, 0,1—0,01 мм вә 0,01 мм-дән хырда фраксиялардан ибарәтдир.

Бу сүхурларын карбонатлылыгы орта һесабла 14,3%-дир.

Йүнкүл фраксияда аз мигдарда кварс вә чөл шпатлары (10—20%) иштирак әдир.

Вулкан күлү нүмунәсиндә пироксенин мигдары 40%-ә чатыр. Бундан башга, бурада ағыр минераллардан магнетит вә илменит дә (27%) иштирак әдир.

Абшерон мәртәбәси, Г. М. Султанов вә И. О. Рыбина тәрәфиндән апарылан анализләрә әсасән фауна кәрә үст, орта вә алт абшерона айрылыр⁷.

Алт абшерон, әсас әтибарилә, килли гатдан ибарәт олараг түнд боз, гонур-боз, тәбәгәли, бәзи ерләрдә назик тәбәгәли килләрн нөвбәләшмәсиндән ибарәтдир. Кәсiliшин таванында сарымтыл-боз рәнкли хырда, орта дәнәли, галынлыгы 2 м-ә яхын ики гумдашы ара галы мүшәһидә олунур. Фауна галыгларындан *Dreissensia distincta* Andr. раст кәлинир. Микрофаунадан *Cytherissa bogatschovi* Liv., *Cassidulina* aff. *crassa* Orb. характердир.

Алт абшерон үчүн назик, ер үзәриндә дәмir габыглары әмәлә кәтирән тәбәгәчикләр вә лайланма мүстәвиләриндә манганлы бирләшмәләр өртүйү олан килләр характердир.

Бундан башга, алт абшеронун килләри ичәрисиндә түнд боз вә яхуд, гара рәнкли, назик шистли гат гоншу районларын (Кичик һәрәми, Мишовдаг) алт абшерон чөкүнтүләри кәсiliшиндә дә чох айдын мүшәһидә олунур.

Алт абшеронун үмуми галынлыгы 265 м-дир.

Алт абшеронун сүхурлары, әсас әтибарилә, 0,01 мм-дән хырда фраксиядан ибарәтдир. Бу фраксиянын мигдары бәзи нүмунәләрдә 95%-ә чатыр.

Сүхурларын карбонатлылыгы орта һесабла 16%-дир. Лакин бәзи сүхурларда карбонатлылыгы 26%-ә гәдәр олур. Йүнкүл фраксияда аз мигдарда кварс (5—25%) иштирак әдир. Бурада, әсас әтибарилә, мүхтәлиф сүхур гырынтыларына раст кәлинир.

Ағыр фраксиянын тәркибиндә пироксенин вә һориблендин мигдары бәзи нүмунәләрдә 29—30%-ә чатыр. Хлорид бүтүн нүмунәләрдә иштирак әдир (3—60%). Мика группундан мүсковит кениш яйылмышдыр (5—25%). Гранит, турмалин, рутил минералларынын мигдары 2—7%-ә гәдәрдир.

⁶ Чөлдә йығылан сүхур нүмунәләри Азәрбайжан ССР ЭА Кеолокия Институтун чөмә сүхурлар петрографиясы лабораториясында петрографик-минераложн тәдгиг әдилямишдир.

⁷ Абшерон чөкүнтүләринин кәсiliшин гырышыгың шимал ганадында, гәрб периклинала яхын, эиннә дәрәдә чыхарылмышдыр.

Орта абшерон сарымтыл-гонур, гонурвари-боз, боз, эсас э'тибари-ла, табэгасиз, ичэрисиндэ чохла габыглы эһанкдашылар, гумдашылар, детритуслу гумлар олан киллэрин нөвбэлэшмәсиндэн ибарәтдир. Бу гатын ичэрисиндэ (килләрдә) 12 см галынлыглы, ағ рәнкли вулкан күлү табэгәчийи вардыр. Бурада гумлу табэгәчиклэрин мигдары гоншу районлара нисбәтән азалыр.

Үмүмийәтлә, Бөйүк Гәрәми сәһәсинин орта вә эләчә дә үст абшерон чөкүнтүлэри хейли киллидир.

Орта абшеронун галынлыгы 192 м-дир.

Орта абшеронун чөкүнтүлэри үчүн *Corbicula fluminalis* Mühl. var. *apscheronica* Andr., *Clessiniola* cf. *subvariabilis* (Andr.), *Apscheronia calvescens* Andr., *Monodacna* cf. *kabristanica* Andr., *Monodacna laevigata* Andr., *Pseudocatillus* ex gr. *vacuanus* Andr., *Dreissensia carinatocurvata* Sinz. вә с. формалары характерикдир.

Микрофаунадан *Xestoleberis chanackovi* Liv., *Cythere cellula* var. *typica* Liv. тапылмышдыр.

Орта абшерон сүхурларынын карбонатлылыгы орта һесабла 21,7% -дир. Гумларын, гумдашыларынын йүнкүл фраксиясы кварсдан (35—50%), чөл шпатларындан (10—18%) вә сүхур гырынтыларындан (40—50%) ибарәтдир.

Ағыр фраксияда пироксен вә һорибленд груп минераллары эһәмийәтсиз мигдардадыр. Тәкчә бир нүмунәдә пироксенин мигдары 67%-ә чатыр.

Анализ эдилән сүхурларда лимонит кениш яйылмышдыр (17—64%). Дистен, силлиманит, ставролитә, демәк олар ки, һеч раст кәлинимир, я да тәк-бир дәнәчикләр мұшәһидә олунур.

Үст абшерон чөкүнтүлэринин литофасиясы орта абшеронун литофасиясына олдугча яхындыр. Үст абшеронда гумдашы табэгәчиклэринин мигдары азалыр, габыглы, детритуслу эһанкдашыларынын мигдары исә артыр. Бу хусусийәтлә үст абшерон орта абшерондан фәргләнир. Кәсилишин юхары һиссәсиндә мұхтәлиф рәнкли килләрден ибарәт гатын варлығы үст абшерон үчүн характердир. Бундан башга, абшерон чөкүнтүлэри мұхтәлиф һабитуслу кипс дамарчылары илә дә сәңийәләнир. Үст абшеронун галынлыгы 284 м-дир.

Бу сүхурларда *Dreissensia polymorpha* (Pall.) var. *angustiformis* Koles., *Hyrcania hyrcana* Andr., *Hyrcania* ex gr. *intermedia* Andr., *Monodacna* ex gr. *sjoegreni* Andr., *Monodacna* sp. вә с. тә'йин олунмушдыр.

Үст абшерон чөкүнтүлэринин сүхурлары минераложы чәһәтдән орта абшеронун сүхурларыны хатырладыр.

Тәсвир этдийимиз сүхурларда кварс минералынын аз мигдарда олмасы вә бунунла эләгәдар, сүхур гырынтыларынын, бә'зән дә чөл шпатларынын кениш яйылмасы гейд эдилмәлидир.

Абшерон мәртәбәси кәсилиши бою ағыр фраксия минералларынын яйылмасы бу чөкүнтүлэри характер олан стратиграфик комплексләрә бөлмәйә имкан вермир.

ӘДӘБИЙАТ

1. Алиев А. Г. Петрография третичных отложений Азербайджана. Азнефтеиздат, 1949. 2. Ализаде К. А. Акчагыльский ярус Азербайджана. Баку, 1954. 3. Путкарадзе А. Л. Об акчагальских отложениях хребта Малый Харами. Сов. геология, № 1, 1941.

Геологический Институту

Алынмышдыр 15. II 1957

А. А. Алиев

К стратиграфии и литологии плиоценовых отложений района хребта Большой Харами

РЕЗЮМЕ

Плиоценовые отложения хребта Большой Харами недостаточно изучены, вследствие чего в геологической литературе им уделено очень мало места.

В статье делается попытка стратиграфического расчленения и литологической характеристики пород плиоценового возраста, принимающих участие в геологическом строении хребта Большой Харами, на основе снятых нами разрезов этих пород и последующих макро-микрофаунистических и петрографических их исследований.

Продуктивная толща, обнаженная мощность которой составляет 132 м, представлена чередованием мелко- и среднезернистых полимиктовых песчаников, песков и пестроцветных глин. Большим развитием пользуются алевроитовые и глинистые разности.

Акчагыльский ярус, впервые детально описываемый нами, представлен пачкой тонкослоистых и сланцеватых глин с 19 прослоями вулканического пепла. Мощность—34,6 м. В основном, представлен фракциями 0,1—0,01 мм и—0,01 мм. Средняя карбонатность пород—14,3%. Вулканические пеплы характеризуются большим количеством пироксенов (40%).

Апшеронские отложения нами подразделяются на 3 подъяруса общей мощностью 741 м.

Нижний апшерон представлен, главным образом, глинистой толщей. Содержание фракции—0,01 мм местами достигает 95%. Средняя карбонатность этих пород—16%. Широко распространены пироксены и роговая обманка (29—30%), хлорит (3—60%). Мощность нижнего апшерона—265 м.

Средний апшерон сложен пестроцветной толщей глин с прослоями песчаников, раковинных известняков и вулканического пепла. Средняя карбонатность этих пород—21,7%. В легкой фракции образцов песчаников сравнительно большого содержания достигает кварц (35—50%). Пироксены и роговая обманка пользуются незначительным содержанием. Широко представлен лимонит (17—64%). Мощность среднего апшерона—192 м.

Верхний апшерон, обладающий мощностью 284 м, выражен в той же литофации, что и средний апшерон, отличаясь от последнего большим количеством ракушечников, детритусовых известняков, за счет уменьшения песчаных прослоев. В петрографическом отношении эти породы напоминают отложения среднего апшерона.

По сравнению с соседними районами (Малый Харами и др.), разрез апшеронского яруса хребта Большой Харами несколько более глинистый.

По всему разрезу апшеронских отложений кварц наблюдается в подчиненном количестве. В легкой фракции широко развиты обломки различных пород и отчасти полевые шпаты.

Распределение минералов тяжелой фракции по разрезу не позволяет выделить здесь какие-либо характерные стратиграфические комплексы.

КЕОЛОКИЯ

М. А. БАГМАНОВ

**ДАҒЛЫГ ТАЛЫШЫН ЭОСЕН ЧӨКҮНТҮЛЭРИНИН
СТРАТИГРАФИЯСЫНА ДАИР**

(Азәрбайжан ССР ЭА академики М. М. Әлиев тәрәфиндән тәгдим әдилмишдир)

Палеокен чөкүнтүлери Дағлыг Талышын чәнубунда вә бир гәдәр мәркәзи һиссәсиндә кениш интишар тапмагла бәрәбәр, шимал, шимал-гәрб, чәнуб, чәнуб-шәрг истигамәтиндә узаныр.

Гейд әтмәк лазымдыр ки, айры-айры маршрутлар нәзәрә алынмаз-са (Н. Леднев 1913, В. В. Богачев, 1915, 1927 вә б.) бүтүн кеоложи тәдгигатлар ялныз Азәрбайжанда Совет һакимийәти гуруландан сонра апарылмышдыр. Беләликлә, П. П. Авдусин [1] 1930-чу илдә кечмиш Ләнкәран гәзасынын дағлыг һиссәсиндә интишар тапмыш палеокен чөкүнтүләрини литолокиясына кәрә ашағыдан юхары „а“, „б“, „с“, „д“ дәстәләринә бөлмүш вә надир тапылан фауна вә флорая әсасән, бүтүн дәстәләри эосен яшлы һесаб әтмишдир. Даһа сонра бу район-да М. М. Әлиев, А. И. Кривенков, А. Ф. Михайлов, В. П. Кутсев, Я. Д. Козин, И. А. Преображенски, М. Ә. Гашгай, Ә. Ә. Ягубов, Ш. Ф. Мейдиев, Г. Ә. Әлизадә, В. П. Ренгартен, Ә. Н. Әлиев, Ч. М. Хәлилов, А. С. Байрамов, Г. М. Султанов, В. Г. Морозова вә б. комплексли кеоложи тәдгигат ишләри апармышлар. Буна бахмаяраг районда ййылмыш чөкүнтүләрин стратиграфик бөлкүсү тамамилә айдын-лашдырылмаммышдыр.

Айдындыр ки, фауна галыгларынын анчаг чинсә гәдәр тәдгиги чөкүнтүләрин стратиграфик яшынын тәйининдә рол ойнамыр. Бу вә я дикәр горизонтун, яхуд дәстәнин стратиграфик яшыны тәйин әтмәк үчүн тәкчә сәчийәви нөвләр дейил, әсас әтибарилә айры-айры нөвләрин вә чинсләрин ассосиясиясы вә инкишафы тарихи нәзәрдә тутул-малыдыр. Л. Ш. Давыташвили нөвләрин инкишафы һаггында кәстә-рир: „филокенез автоматик дейил, заман вә мөкәндан харичдә дейил, дахили шәраитләрин вә онларын дәйишилмәсиндән мүййән дәрәчәдә асылылыгда әмәлә кәлир“. Демәли нөвзәнин инкишафы тарихиндән айрылмаян организмләрин инкишафына дахили вә харичи факторлар тәсир әтмәйә билмәзләр. Белә ки, Дағлыг Талышда палеокен чөкүн-түлери кәсилишләриндә туфлу брекчиялар, туфлу конгломератлар, туфлу гумдашылары, туфлар, гумдашылары, килләр, меркелләр, эф-фузив вә интрузив сүхурларына вә с. тез-тез тәсадүф әтмәк олур. Бу-радан айдын көрүнүр ки, Талыш дағларынын палеокен нөвзәси чох

мүхтәлиф вә кәскин дәйишикликли шәраитә малик олмушдур. Демәли, Дағлыг Талыш районунун ваһид стратиграфик схемасынын дүзәлдилмәсиндә фауна йығынынын тәйини вә тәсвири илә кифайәтләнмәйиб, палеоэколожу-литоложи үсулун да тәтбиг әдилмәси тәләб олу-нур.

Ер габығынын тектоник һәрәкәтләринин сәчиййәсиндән асылы олар, Дағлыг Талышын палеокен чөкүнтүләринин шагули истигамәтдә фасияча кәскин дәйишкликкә мәрүз галмасы онларын бөлкүсүнү хейли асанлашдыр.

Дағлыг Талыш палеокениндән күлли мигдарда топладығымыз палеонтоложу галыглар эосен яшлы чөкүнтүләр үчүн әввәлки стратиграфик схемалардан фәргләнән, ени стратиграфик бөлкү тәклиф әтмәйә бизә мусандә әдир.

Алт эосен чөкүнтүләри районун чәнубунда кениш яйылмагла Шандан галасы, Дивашы, Галапутә, Гыз юрду дағларындан вә Мистан, Калахан кәндләриндән кечмәклә, шимал, шимал-шәрг истигамәтиндә узаныб Калахан антиклиналынын чәнуб-шәрг ганадынын гурулушунда иштирак әдир. Бу чөкүнтүләр Астара районунда палеосен яшлы сүхурларын үзәриндә бучаг уйғунсузлуғу илә ятыб чәнуб боюнча аз мейлли бучаг (12—15°) алтында Иран Азәрбайчаны әразисинә кечир. Ән чох галынлыға Кәнчәбару чайында маликдир.

Алт эосен чөкүнтүләри В. П. Ренгартенин айырдығы космолян дәстәсини ашағы һиссәсинә уйғун кәлир. Космолян дәстәсини Ш. Ф. Мәһдиев вә А. С. Байрамов бүтүнлүклә алт эосенә, Г. Ә. Әлизадә вә Ч. М. Хәлилов алт вә орта эосенә анд әдирләр. Алт эосен чөкүнтүләрини биз литоложи тәркибинә кәрә ики: алт вә үст һиссәйә бөлүрк.

Алт һиссә туфлу брекчияларын, туфлу конгломератларын, туфлу гүмдашыларын, туфларын нөвбәләшмәсиндән вә әффузив ахынтыларын вә өртүкләриндән ибарәтдир. Мистан кәнди районундакы туфлу гүмдашыларындан илк дәфә олараг мүнәллиф хырда нуммулит фаунасы тапмышдыр.

Үст һиссә һеч бир фасия дәйишкликкә мәрүз галмаян юмшаг авкит туфларындан ибарәтдир. Гейд әтмәк, ләзимдыр ки, бу гатын әмәлә кәтирдийи йүксәкликләрин рел'ефиндә сүр'әтлә чаванлашма кедир. М. Ә. Гаһгай 1939-чу илдә авкит туфларынын ичиндәки авкит кристалларынын кенезисини кифайәт гәдәр өйрәнмишдир. Бу гатда һеч бир фауна изи мә'лум дейилдир.

Алт эосенә анд олан сүхурларын яшыны онун чох мейлли бучаг алтында (70—75°) ятан палеосен чөкүнтүләринин үстүндә бучаг уйғунсузлуғу илә ятмасы вә нуммулит фаунасы илә сәчиййәләнән орта эосен чөкүнтүләрилә өртүлмәсинә әсасән мүнәйиән әдилдир.

Орта эосен чөкүнтүләри чох галынлығлы аркиллитләрин вә назик (0,2—1,5 м), ири дәнәли, әһәнкли, туфлу гүмдашылары илә нөвбәләшмәсиндән ибарәт олуб, Дивағач кәнди әтрафында авкит туфларынын ююлмуш сәтһи үзәриндә ятмагла космолян дәстәсини үст ярысына уйғун кәлир. Бу гаты Ш. Ф. Мәһдиев вә А. С. Байрамов алт эосенә, Г. Ә. Әлизадә вә Ч. М. Хәлилов алт вә орта эосенә анд әдирләр.

1955—56-чы илләрдә Дика, Пирасора, Лүләкәран вә Кашкал кәндләри районунда топладығымыз ири вә хырда, зәнкин, орта эосен чөкүнтүләрини сәчиййәләндириән ени нуммулит фаунасындан ашағыдакы формалар тәйин әдилмишдир: *Nummulites partschi* de la Harpe, *N. oosteri* de la Harpe, *N. subgranifer* Katscharawa, *N. atacicus* Leuymerie, *N. brongniarti* d'Archiac et Halme, *N. striatus* Brug., *N. laevigatus* (Bruguiere), *N. lucasi* H. Douville, *N. globulus* Leuymerie, *N. cf. oswalde* Meffert, *N. cf. granifer* Danielle.

Discocyclina sp. (тәйин әдәнләр: Н. И. Мревлишвили вә Т. Ә. Мәмәдов).

Көстәрилән нуммулит ассосиясиясы, мүнәллифә ваһид кеоложи вахта мүнәфиг олан бу гаты В. П. Ренгартенин космолян дәстәси сериясындан айырыб, илк дәфә олараг сәрбәст горизонт гәбул әдиб вә орта эосен яшы вермәсинә имкан ярадыр.

Орта эосен чөкүнтүләринин саһәчә яйылмасы чох марағлыдыр. Белә ки, онлар билаваситә Дивағач кәндиндән башламыш Дика, Кашкал, Лүләкәран кәндләринин шимал әтрафындан кечәрәк шимал-гәрб истигамәтиндә 19—20 км мәсафәдә 3—4 энлийиндә золаг шәклиндә үзә чыхыр вә нәһайәт, андезит өртүкләри илә тамамилә өртүлүр. Чәнуб-шәрг истигамәтиндә бу гат олдуғча назикләшир вә кил фасиясына кечир. Гейд әтмәк ләзимдыр ки, андезитләр өртүкләри көстәрилән гаты өртән саһәләрдә билаваситә авкит туфлары илә контакт тәшкил әдир.

Үст эосен чөкүнтүләри молюска фаунасынын зәнкинлийи илә Дағлыг Талыш районунун палеокен чөкүнтүләринин бүтүн горизонтларындан кәскин фәргләнир. Г. Ә. Әлизадә 1945-чи илдә Кәнчәбару чай саһилиндән *Spondylus* sp. тапмышдыр, лакин, онун стратиграфик әһәмийәти олмамашдыр.

Илк дәфә олараг, 1946-чы илдә Ш. Ф. Мәһдиев Гышлаг кәндинин чәнубундан зәнкин молюска фаунасы тапмышдыр. Онун коллекциясындан И. А. Коробков, Б. П. Жижченко, Г. Ә. Әлизадә вә Ч. М. Хәлилов ашағыдакы молюска вә фәраминифера нүмайәндәләрини тәйин әтмишләр: *Ringicula* sp., *Corbula* cf. *obliquata* Desh., *Cardium* sp., *Pecten* (*chlamys*) sf. *multicarinata* Lmk., *Dentalium* cf. *grande* Desh., *Callisfoma* sp., *Bittium* sp., *Globorotalia* ex gr. *canariensis* d'Orb., *G. ex gr. angulata* White, *G. velascoensis* Cushman, *Globigerina bulloides* d'Orb., *G. ex gr. bulloides* d'Orb., *G. trilaculinoides* Plummer.

Г. Ә. Әлизадә вә Ч. М. Хәлилов 1946—48-чи илләрдә илк дәфә олараг Гилидәрә вә Несли кәндләриндән зәнкин фауна галыглары топламышлар. Онлардан: *Pseudoamussium* aff. *solea* (Desh.), *Anomia planulata* Desh., *Dentalina* cf. *absconditum* Desh., *Gadus bilabiatatus* Desh., *Scutum dilatatus* Desh., *Fissurella* cf. *magnifica* Desh., *Potella lerica* Alz., *P. asymmetrica* Alz., *P. alta* Alz., *P. nislica* Alz., *Siphonaria crassicostata* Desh., *Cardita* sp., *Velates* sp., *Spondylus* sp., *Hipponix* sp., *Nummulites* cf. *oosteri* Harpe, *Allo-morphina* sp., *Rotalia mexicana* Nuttal., *Globigerina bulloides* d'Orb., *Globigerina turcmenica* Ghalilov, *G. bulloides* d'Orb. var. *criptomphala* Glaessner, *Globigerinella micra* (Cole) радиолярия галыглары вә с. тәйин әтмишләр.

Юхарыда көстәрилән фауна галыгларындан стратиграфик әһәмийәтә малик олан формалар ашағыдакылардыр: *Anomia planulata* Desh., *Gadus bilabiatatus* Desh., *Scutum dilatatus* Desh., *Siphonaria crassicostata* Desh.

Онлардан: *Scutum dilatatus* вә *Siphonaria crassicostata* үст эосени сәчиййәләндирир, галан икисини исә көчүрүлмүш кими һесаб әтмәк олар. Тәйин олуан микрофауна исә үст эосени сәчиййәләндирир, бә'зән, һәтта алт олигосендә дә тапылыр.

Үст эосен чөкүнтүләрини П. П. Авдусин (1930) „б“ дәстәси, В. П. Ренгартен (1948) несли дәстәси адландырымышдыр. Бу гаты Ш. Ф. Мәһдиев вә А. С. Байрамов (1953) орта эосенә анд әтмәклә, Бөйүк Гафгазын чәнуб-шәргиндә интишар тапан гоун дәстәси (алт, орта вә үст эосен) илә мүнәйисәләндирирләр. В. П. Кутсев [8] бу

Систем	Ше'бө	Бөлкү	П. П. Авдусин, 1930-чу ил	М. Әлиев, 1932-чи ил	М. Ф. Михайлов, 1932-чи ил	В. П. Кутсев, 1932-чи ил	Я. Д. Козин, 1935-чи ил
III а л а е о к е н	Палеосен	Э о с е н	Т у ф л у с ү р л а р (юра)	Алт	Орта	Үст	Майкоп дөстөсү
III а л а е о к е н	Палеосен	Э о с е н	Т у ф л у с ү р л а р (юра)	Алт	Орта	Үст	Майкоп дөстөсү
III а л а е о к е н	Палеосен	Э о с е н	Т у ф л у с ү р л а р (юра)	Алт	Орта	Үст	Майкоп дөстөсү

Г. Ә. Әлизадә, Ч. М. Хәлилов, 1945— 1948-чи илләр		Ш. Ф. Мейдисев, А. С. Байрамов, 1945—1948-чи илләр		М. А. Багманов, 1955—1956-чы илләр	
Майкоп дәстәси	Әһәңкли килләр, туфлу гумдашылар вә гум- дашылар	Хаг мәртәбә.	Туфлу гумдашылар, кон- гломератлар вә кил- ләр		
		Рүпел мәртәбә.	Килләр вә туфлу гум- дашылар		
	Хадум горизонту	Латторф мәртәбә.	Меркелләр, туфлу гум- дашылар вә туфлу брекчиялар		
"с"			(Хадум горизонту)	Туфлу гумдашыларын, килләрин вә меркел- ләрин нөвбәләшмәси	
			фасилә	"б"	
Тәбәгәвари туфлу гумда- шылар вә килли шист- ләр "б"		Приабон мәртәбә.	Туфлу гумдашылар, аркиллитләр вә кил- ләр	Аркиллитләрин туфлу гумдашыларла нөв- бәләшмәси "а" дәс- тәсинин үст һиссәси	
		Оверс мәртәбә.	Аналсимли андезитләр, онларын туфлары вә туфлу брекчия- лары "с"	фасилә	
		Лүтгет мәртәбә.	Туфлу гумдашыларын, килләрин вә меркел- ләрин нөвбәләшмәси "б"	Авкит туфлары ("а" дәстәсинин орта һис- сәси)	
		Ипр мәртәбә.	Базалт, онун туфлары вә туфлу брекчия- лары "а"	Туфлу конгломератлар, туфлу гумдашылар, базалтлар вә с. "а" дәст. алт һиссәси	
Базалт вә онларын туф- лары, авкит андезитләр, авкит гумлары, туфлу брекчиялар, туфлу кон- гломератлар вә с. "а"		фасилә		фасилә	
		Туфлу гумдашылар ори- зонту		Туфлу гумдашылар горизонту	
		Алевролит горизонту			
		Алевро туффитли горизонт			

дәстәни Бейүк Гафгазын үст эосен чөкүнтүләринин алт һиссәси олан „кум“ горизонту илә мугайсә этмишдир.

Үст эосен чөкүнтүләриндән Гышлаг, Ёилидәрә, Несли, Оранд кәндләрн кәсйишләриндән биз үст эосени сәчиййәләндирән ашағыдакы молюска фаунасыны тәйин этмишик: *Arca pretiosa* Desh., *Arca cossmanni* Oppenheim, *A. multipunctata* Koenen, *A. ex gr. meskhetica* Katscharawa, *Pectunculus achalsichensis* Katscharawa, *Phalium ambigum* Solander var. *crassistriata* Lukovic, *Ficus crassistria* (Koenen), *Admete spherioidea* Lukovic, *Cerithium bispiratum* Koenen, *Cypraea redicularis* Desh., *Cypraea* cf. *analtina* Giebel, *Cypraea alizadei* n. sp., *Cypraea* sp., *Marginella praegnans* Oppenheim var. *implicata* var. n., *Marginella globulosa* Koenen var. *biplicata* var. n., *Natica hantoniensis* Pilsb., *Ampullina patula* Lamarek, *Ampullina parisiensis* d'Orb., *Hipponix carbasus* Oppenheim, *H. alizadei* sp. n., *H. mehdievi* sp. n., *H. parvulus* sp. n., *H. mutabilis* sp. n., *Tornatella simulata* Solander., *Admete ornata* (Alexeev), *Voluta harpula* Lamarek., *Erato* (*Eratodium*) *medius* Issaeva, *Siphonaria crassicostrata* Desh. вә хырда нуммулитләр. Бунлардан башга, бурада кораллар, балыг галыглары вә битки галыглары тапылмышдыр.

Мүәллийн бу чөкүнтүләрден көтүрдүйү нүмунәләрден Ч. М. Хәлилов үст эосени сәчиййәләндирән ашағыдакы фораминифера ассоциациясыны тәйин этмишдир. *Rotalia azerbaijanica* Chalilov, *R. subotocamerata* Chalilov, *R. bulla* Chalilov, *Globigerina bulloides* Orbigny, *G. ouachitaensis* Howe et Wallace, *Rotalia longocamerata* Chalilov, *Cibicides lolatulus* (Walk. et Jac.), *C. ex gr. ungerianus* (Orb.) *Radommina* sp., *Radiolaria* sp. вә с.

Юхарыда кестәрилән фауна эасән П. П. Авдусинин „б“ дәстәси (В. П. Ренгартенин несли дәстәси) үст эосенә анд олунур.

Кеолокия Институту

Алынмышдыр 20 · XII 1956

ЭДӘБИЙЯТ

1. Авдусин П. П. Краткий отчет о геологических изысканиях в Ленкоранском районе летом 1930 г. „Изв. ВГРО“, в. 62, 1932. 2. Ализаде К. А., Халилов Д. М. Фауна и стратиграфия третичных отложений Талыша. „ДАН Азерб. ССР“, т. IV, № 2, 1948. 3. Ализаде К. А. Колпачкообразные гастроподы из палеогеновых отложений Ленкоранской области. „Изв. АН Азерб. ССР“, № 3, 1951. 4. Ализаде К. А., Узнәдзә М. Д. Материалы к изучению флоры палеогена. Труды Азерб. индустр. ин-та, в. IV. Азнефтенздәт, 1951. 5. Алиев А. Г., Бескина Н. К. Майкопская свита центрального Талыша. „Изв. АН Азерб. ССР“, № 6, 1948. 6. Кашкай М.-А. Основные и ультраосновные породы Азербайджана. Изд. АН Азерб. ССР, 1947. 7. Козин Я. Д. Талыш. Труды Геол. ин-та им. акад. И. М. Губкина. АЗФАН СССР, т. 16, 1939. 8. Куцев В. П. Очерк геологии и нефтеносности Талышского хребта. Труды АЗНИИ, в. XXXVI, 1937. 9. Мехтиев Ш. Ф. О присутствии в Талыше аналогов коунской свиты и халумского горизонта. „ДАН Азерб. ССР“, т. II, № 4, 1946. 10. Мехтиев Ш. Ф. О геологическом возрасте вулканических пород Талыша. „ДАН СССР“, т. VIII, № 4, 1947. 11. Мехтиев Ш. Ф., Байрамов А. С. Тектоника Алашар-Буроварского хребта. „ДАН Азерб. ССР“, т. III, № 12, 1947. 12. Преображенский И. А. Очерк геологии и петрографии Астаринского района Азерб. ССР. Труды АЗФАН СССР, т. XXII, 1936. 13. Халилов Д. М. О фауне фораминифер палеогеновых отложений Талыша. „Изв. АН Азерб. ССР“, № 3, 1949.

М. А. Багманов

К стратиграфии эоценовых отложений Горного Талыша

РЕЗЮМЕ

На основании анализа богатого палеонтологического материала, собранного нами из эоценовых отложений Горного Талыша в период двухлетних полевых исследований, автор предлагает более детальное расчленение эоцена. Свита „а“ П. П. Авдусина (космолянская свита В. П. Ренгартена) расчленяется на три части: первые две части, выраженные туфобрекчиями, туфоконгломератами, туфопесчаниками, базальтовыми покровами и их туфами и черными авгитовыми туфами, относятся к нижнему эоцену. К последнему автор приходит, исходя из следующих соображений:

1. Отложения нижнеэоценового возраста в южном Талыше, в частности в Астаринском районе, в ряде разрезов несогласно залегают на нижележащих горизонтах (палеоцен).

2. Литологически они сильно отличаются от покрывающих и подстилающих отложений.

3. На границе между нижним и средним эоценом отмечается перерыв.

4. Описанный горизонт покрывается фаунистически охарактеризованными породами среднего эоцена.

Для третьей части, представленной чередованием мощных аргиллитов с маломощными крупнозернистыми, известковистыми туфопесчаниками с богатой нуммулитовой фауной, автором устанавливается среднеэоценовый возраст. При этом приводится список нуммулитов: *Nummulites partschi* de la Harpe, *N. oosteri* de la Harpe, *N. subgranifer* Katscharawa, *N. atacisus* Leym., *N. brongniarti* d'Archiac et Haime, *N. striatus* Brug., *N. laevigatus* (Bruguiere), *N. lucasi* H. Douville, *N. globulus* Leym. и др. (определение Н. И. Мревлишвили и Т. А. Мамедова).

Верхний эоцен — свита „б“ П. П. Авдусина (неслинская свита В. П. Ренгартена) представлена чередованием сланцеватых глин и песчаников с прослоями мергелей. В них найдена богатая моллюсковая фауна, из которой определено около 30 видов, позволяющих твердо установить верхнеэоценовый возраст, что не противоречит ассоциации микрофауны, определенной Д. М. Халиловым из сборов автора: *Rotalia azerbaijanica* Chalilov, *R. subotocamerata* Chalilov, *R. bulla* Chalilov, *R. longocamerata* Chalilov, *Globigerina bulloides* Orbigny и др.

Автором определена: *Arca cossmanni* Oppenheim, *A. pretiosa* Desh., *A. multipunctata* Koenen, *A. ex gr. meskhetica* Katscharawa, *Pectunculus achalsiensis* Katscharawa, *Phalium ambigum* Solander var. *crassistriata* Lukovic, *Ficus crassistria* (Koenen) и др.

А. М. КУРБАНЗАДЕ

О РАСЧЛЕНЕНИИ КИРМАКИНСКОЙ СВИТЫ ПРОДУКТИВНОЙ ТОЛЩИ ПО РАЗРЕЗУ БАЛАХАНО-САБУНЧИНО-РАМАНИНСКОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР М.-А. Кашкаем)

По описанию Н. И. Ушейкина [6] выделить какие-либо горизонты в кирмакинской свите не представлялось возможным вследствие однообразия этих отложений.

После применения электрокароттажа для изучения геологического разреза проведенных скважин на нефтепромыслах стало возможным расчленить кирмакинскую свиту Балахано-Сабунчино-Раманинского месторождения на 9 горизонтов. Однако такое подразделение имело условный характер.

Точное подразделение определенной свиты на отдельные горизонты имеет важное значение при разработке относящейся к данной свите нефтяной залежи и с экономической и с геологической точек зрения. Точное расчленение той или иной пачки пород на отдельные горизонты создает благоприятные условия также при определении характера пластовых вод и изменения их химического состава.

Для того, чтобы произвести точное подразделение мощного 250-метрового песчано-глинистого комплекса, надо обратить внимание на условия накопления отложений, слагающих данный комплекс; эти условия рассматривались рядом исследователей (Д. В. Наливкин [2] и др.). С этой точки зрения, подразделение продуктивной толщи районов Геогляр и Бабазанан, проведенное в 1941 г. А. Д. Султановым [3], является вполне правильным.

В зависимости от увеличения или уменьшения процентного содержания мелких ($0,1-0,01$) + ($<0,01$) и крупных ($<0,25$) + ($0,25-0,1$) фракций, А. Д. Султанов пришел к определенному выводу в отношении условий накопления отложений свит, выделенных им по разрезу продуктивной толщи. Кроме того, А. Д. Султанов на основании изучения пород, отобранных из кирмакинской свиты по обнажениям ее в Кирмакинской долине, подразделил кирмакинскую свиту на три отдела [5]. Такое подразделение не распространено им на промысловую площадь ввиду отсутствия достаточных для этого данных.

Накопленные в настоящее время материалы по изучению коллекторских свойств различных горизонтов кирмакинской свиты дают нам возможность провести подобное же расчленение кирмакинской свиты и для площади Балахано-Сабунчино-Раманинского месторождения.

С целью подразделения кирмакинской свиты на промышленной площади, автором использованы данные анализов 600 образцов пород, отобранных из кирмакинской свиты в оценочных скважинах в разных пунктах месторождения. Анализы проделаны в центральной лаборатории НПУ „Лениннефть“.

В отличие от А. Д. Султанова, автор исходил из содержания в составе исследуемых пород мелких фракций $(0,1 - 0,01) + (<0,01)$, кварца и полевых шпатов. Средние значения их по горизонтам даны в таблице.

Горизонт	Кирмакинская долина				Промысловая площадь							
	количество образцов				количество образцов				среднее содержание кварца и полевых шпатов			
		III фр. (0,1—0,01), %	IV фр. (<0,01), %	III+IV фр. (0,1—0,01)+(<0,01), %		III фр. (0,1—0,01), %	IV фр. (<0,01), %	III+IV фр. (0,1—0,01)+(<0,01), %	количество образцов	кварц, %	полевые шпаты, %	
I КС ₁	16	64,46	23,81	88,27	97	53,83	36,23	90,06	59	49,09	34,71	
I КС ₂	38	65,7	25,02	90,72	119	55,42	36,44	91,86	103	47,0	36,84	
I КС ₃	31	63,61	29,91	93,52	87	56,8	38,24	95,04	59	40,15	42,86	
I КС ₄	29	60,86	26,36	87,22	108	57,55	32,01	89,56	61	48,79	34,64	
II КС ₁	22	63,26	26,74	90,00	99	53,92	36,35	90,27	27	40,69	39,92	
II КС ₂	10	55,11	35,09	90,2	58	55,01	35,00	90,01	23	43,35	38,80	
II КС ₃	7	56,05	23,03	79,08	47	53,67	34,46	88,13	21	48,43	36,39	
II КС ₄	4	52,31	24,3	76,61	28	47,79	35,54	83,33	17	46,38	36,53	
II КС ₅	5	69,95	28,86	98,81	54	48,4	39,91	88,31	46	57,06	30,12	

Имеющиеся данные показаны в отдельности для разрезов Кирмакинской долины и промышленной площади, что позволяет сопоставить эти разрезы.

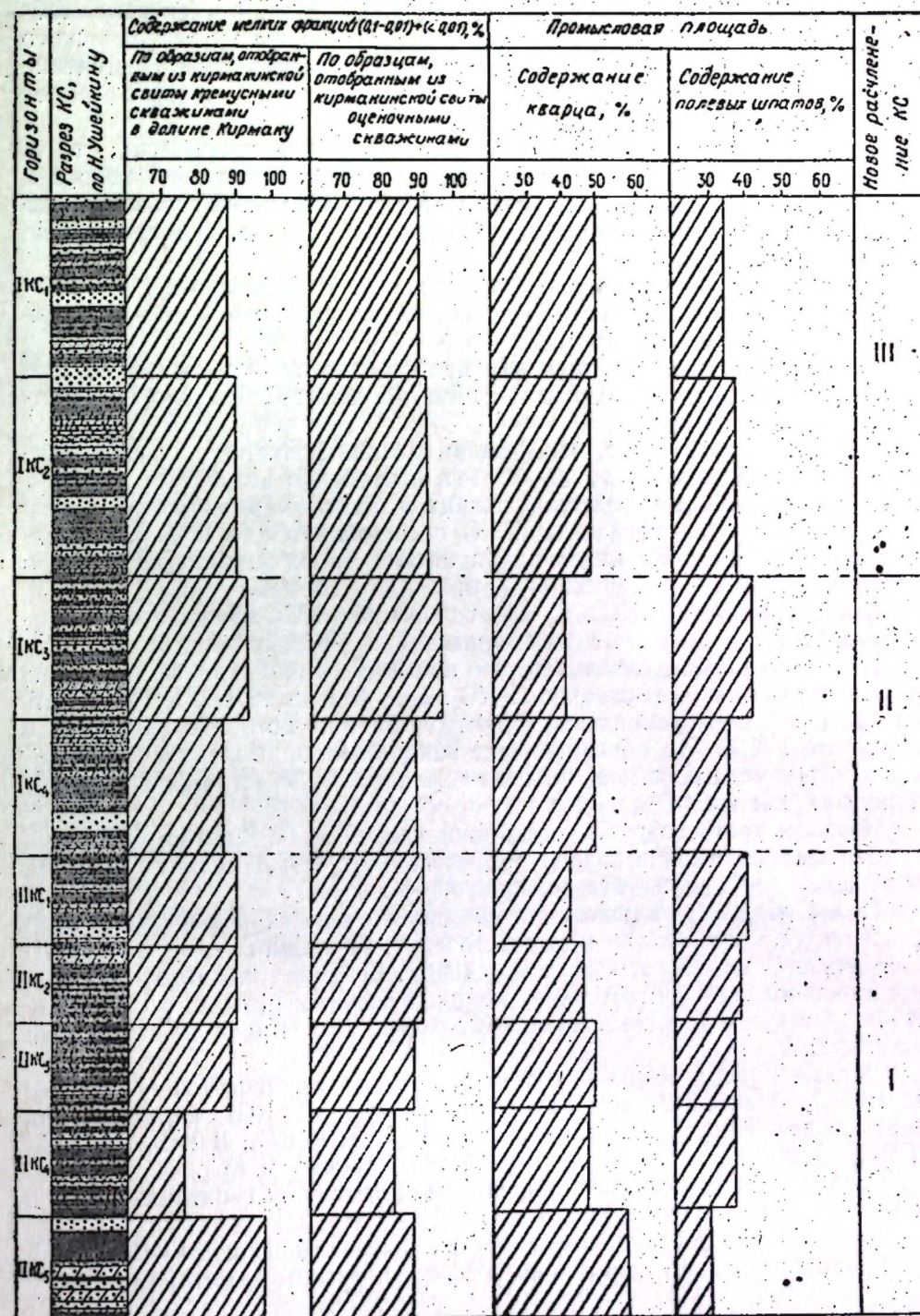
Данные по Кирмакинской долине являются результатами анализов пород, отобранных из крепких скважин, пройденных в этой долине. Для этих образцов минералогический состав пород не определяется.

Для промышленной площади приведены результаты гранулометрического и минералогического анализов.

Как видно из таблицы, содержание мелких фракций $(0,1 - 0,01) + (<0,01)$, кварца и полевых шпатов изменяется ритмично. Такая ритмичность выявляется снизу вверх — от горизонта II КС₅ к горизонту II КС₁, где наблюдается постепенное возрастание мелких фракций $(0,1 - 0,01) + (<0,01)$. Выше горизонта II КС₁, т. е. в горизонте I КС₄, наблюдается уменьшение содержания мелких фракций; в горизонте I КС₃ оно доходит до максимума (93—95%), а в верхах кирмакинской свиты, т. е. горизонтах I КС₂ и I КС₁, вновь убывает.

Такое же изменение обнаруживает содержание полевых шпатов. Однако надо отметить, что закономерное изменение нарушается в низах кирмакинской свиты, т. е. в горизонте II КС₅ (для Кирмакинской долины).

По имеющимся данным, в горизонте II КС₅ содержание мелких фракций до 98% (для Кирмакинской долины). Но такое содержание мелких фракций в низах кирмакинской свиты не соответствует ритмичной закономерности осадконакопления, так как по этой закономерности в начале ритма мелких фракций содержится меньше, чем в конце ритма.



В данном случае такое несовпадение объясняется тем, что по Кирмакинской долине из горизонта II КС₅ отобрано всего 5 образцов пород, что недостаточно для определения механического состава пород горизонта II КС₅ этой части района. Но, в основном, по данным таблицы можно судить о закономерности изменения гранулометрического состава пород, слагающих кирмакинскую свиту. Такое изменение обуславливается механической дифференциацией, которая имеет исключительно важное значение [2].

Если приведенные в таблице данные изобразить графически, т. е. по оси абсцисс откладывать содержание мелких фракций, кварца и полевых шпатов, а по оси ординат мощность отдельных горизонтов по существующим подразделениям, то получится картина, приведенная на графике (см. рис.).

На графике дополнительно дан разрез Н. И. Ушейкина.

График наглядно иллюстрирует изменение содержания мелких фракций кварца и полевых шпатов.

На основании изложенного нам представляется возможным произвести расчленение кирмакинской свиты Балахано-Сабунчино-Раманинского месторождения.

Как отмечалось выше, содержание мелких фракций в низах кирмакинской свиты доходит до 83—88% и постепенно возрастает до 90% в горизонте II КС₁; содержание кварца в низах кирмакинской свиты достигает 57%, а в горизонте II КС₁ оно снижается до 40%. Содержание полевых шпатов в низах кирмакинской свиты доходит до 30%, в горизонте II КС₁ оно повышается, примерно, до 40%.

Выше горизонта II КС₁, т. е. в горизонте I КС₄, содержание кварца возрастает до 49%, а мелких фракций и полевых шпатов снижается (см. табл.). Это доказывает, что процесс осадконакопления одного ритма кончается в горизонте II КС₁, а в горизонте I КС₄ начинается процесс осадконакопления другого ритма, который затухает в горизонте I КС₃, что обуславливает накопление в большом количестве (95%) мелких частиц и полевых шпатов (43%) и уменьшение содержания кварца (40%).

Началом третьего ритма осадконакопления является горизонт I КС₂, в котором содержание кварца возрастает до 47%, мелких фракций снижается до 91%, а полевых шпатов—до 36%.

Таким образом, на основании сказанного кирмакинская свита подразделяется мною на три периода осадконакопления для Балахано-Сабунчино-Раманинского месторождения. Граница каждого периода осадконакопления соответствует концу отдельных ритмов, по разрезу Н. И. Ушейкина, соответствует той части, где имеются глинистые пропластки.

Первый период осадконакопления, который завершается в горизонте II КС₁, охватывает всю нижнюю подсвиту (II КС) кирмакинской свиты, состоящую из горизонтов II КС₅, II КС₄, II КС₃, II КС₂, II КС₁. Началом этого периода является горизонт II КС₅.

Второй период осадконакопления начинается с горизонта I КС₄ и кончается в горизонте I КС₃.

Третий период осадконакопления охватывает горизонты I КС₁ и I КС₂. Границы каждого периода на графике показаны пунктиром.

ЛИТЕРАТУРА

1. Алиев А. Г. Минзберг Л. В., Николаев Л. А. Коллекторские свойства песчаных и алевроитовых пород кирмакинской свиты Балахано-Сабунчино-Раманинского месторождения. Изв. АН Азерб. ССР*, № 8, 1956.
2. Наливкин Д. В. Учение о фациях, 1956.
3. Султанов А. Д. К химической корреляции продуктивной толщи

районов Геогляр и Баба-Занан (Азербайджан). Изв. АН Азерб. ССР*, № 5, 1942.

4. Султанов А. Д. К условиям накопления отложений продуктивной толщи Апшеронского полуострова. ДАН Азерб. ССР*, т. VII, № 9, 1951.
5. Султанов А. Д. Концентрация водородных ионов (pH) водных вытяжек из пород продуктивной толщи. ДАН Азерб. ССР*, т. III, № 1, 1947.
6. Ушейкин Н. И. Разрез и тектоника продуктивной толщи Балахано-Сабунчино-Раманинского нефтеносного района. Материалы по общ. и прикл. геологии, в. I. СПб, 1916.

Нефтяная экспедиция

Поступило 18. II 1957

А. М. Гурбанзаде

Балаханы-Сабунчы-Рамана нефт ятагынын геоложи кэсилиши
үзрэ мэхсулдар гатын кирмаки лай дэстэсинин бөлүнмэси
нагында

ХҮЛАСЭ

Н. И. Ушейкинин тэсвиринэ кэрэ, кирмаки лай дэстэсини тэшкил эдэн сүхурлар эйни хусусийэтэ малик олдуларындан һәмин лай дэстэсини мүййән горизонтлара айырмаг мүмкүн олмамашдыр [6].

Балаханы-Сабунчы-Рамана нефт ятагында кирмаки лай дэстэсини шэрти оларат 9 горизонто айырырлар.

Э. Ч. Султанов кирмаки-лай дэстэсинин кирмаки дэрэсиндэки чыхтыларындан көтүрдүйү сүхур нүмунэлэринин өйрәнилмэси эсасында һәмин лай дэстэсини үч шөбәйә бөлмүшдүр [6].

Лазыми мө'луматын олмамасы нәтижәсиндә бу бөлкү Балаханы-Сабунчы-Рамана сәһәсинә тәтбиг олунамашдыр.

Бу мөгаләдә кирмаки лай дэстэсиндән топланан 600 сүхур нүмунәсинин анализиндән истифадә олунамашдыр. һәмин сүхур нүмунэләри Лениннефт мө'дәнләр идарәсинин мәркәзи тәдгигат лабораториясында анализ олунамашдыр.

Кварсын, чөл шпатларынын вә хырда фраксияларын (0,1—0,01) + (<0,01) мигдарынын дәйишилмәсиндә бир ритмиклийин олмасыны мүййән әдәрәк онлара эсасән кирмаки лай дэстэсини тэшкил эдэн сүхурларын топланмасыны үч дөврә айырыр.

Биринчи дөвр II КС₅, II КС₄, II КС₃, II КС₂ вә II КС₁ горизонтларындан ибарәт олан икинчи ярымлай дэстэсини (II КС) эһатә эдир.

Икинчи дөвр I КС₄ вә I КС₃ горизонтларындан, үчүнчү дөвр исә I КС₂ вә I КС₁ горизонтларындан ибарәтдир. I-чи чәдвәл вә график бу бөлкүнү айдын сурәтдә экс этдирир.

ГЕОЛОГИЯ

В. А. ГОРИН, А. Д. ВЕЗИРОВА

РИФОВЫЕ ИЗВЕСТНЯКИ АКЧАГЫЛА ЮЖНОГО ДАГЕСТАНА

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР М. В. Абрамовичем)

При изучении структурно-текстурных особенностей меловых и третичных отложений нами было обращено внимание на некоторые особенности строения известняков в каньоне р. Карчагсу Касумкентского района южного Дагестана.

У с. Нютюг р. Карчагсу пререзает толщу слоистых известняков верхнего мела. Толща представлена полого падающей на СВ под углом 15° серией пластов известняка и мергеля общей мощностью около 500 м.

В той части толщи, которая развита выше с. Нютюг и стратиграфически относится к маастрихту, у подножья крутых почти вертикальных обрывов вдоль русла реки встречаются плохо окатанные глыбы светло-серого, желтоватого, по петрографическому анализу — пелитоморфного доломитизированного известняка, по своей структуре резко отличающегося от залегающего в береговых обрывах. Наблюдения позволили установить, что аналогичные известняки выполняют нишеобразные углубления в основании обрывов или прилегают к их отвесным склонам. Такие условия залегания можно встретить на обоих берегах реки (рис. 1).

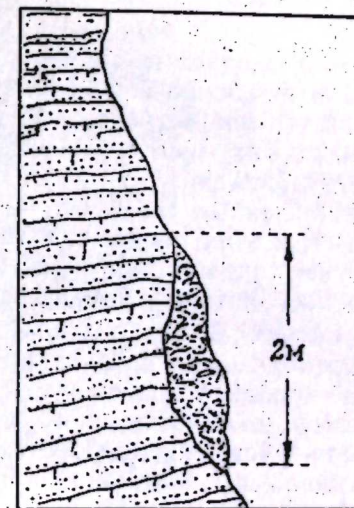


Рис. 1

В некоторых местах, например, на левом берегу реки, эти известняки с поверхности имеют вид натечных образований (почковидных) (рис. 2). Сопоставление поперечных и продольных разломов известняков показывает их столбчатое строение. Трубовидные каверны вытянуты в сторону по направлению от поверхности прилегания к периферии. Структурные и текстурные особенности указывают на их органический характер, а условия залегания заставляют считать их береговыми рифами [2].

Надо полагать, что в тех местах крутых склонов, которые облекали эти известняки, остались только их корни, а основная масса встречается лишь в виде глыб в осыпях.

Описываемые органогенные (по мнению А. Г. Халилова—зоогенные) известняки включают фауну. По определению К. А. Ализаде, здесь были встречены; *Avimactra subcaspia* (Andrus.), *A. venjukovi* (Andrus.), *Potamides* sp., *Clessiniola texatilis* (Andrus.).

Таким образом, имеются все основания считать описанные выше известняки останцами береговых рифов акчагыльского времени.

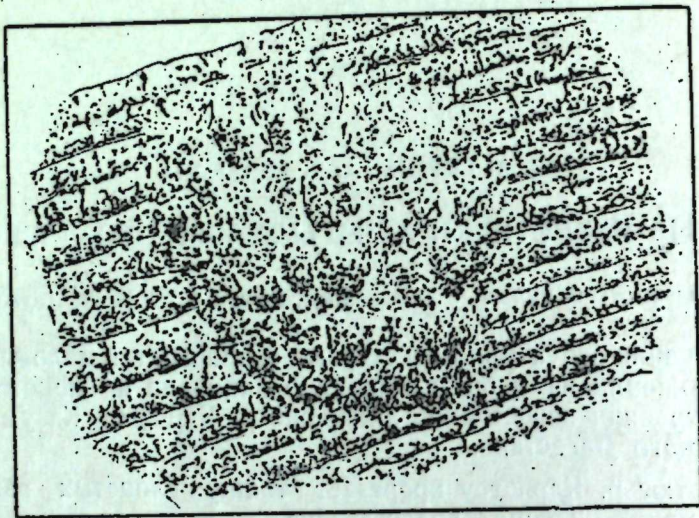


Рис. 2

Как следует из литературных данных, аналогичные образования, ранее ошибочно определявшиеся как травертины или туфы, еще в 1933 г. были встречены В. Д. Голубятниковым в других соседних местах Касумкентского района и по возрасту отнесены к акчагыльскому времени.

По данным В. Д. Голубятникова, у дороги, в начале ущелья Карчагсу, в этих пористых известняках нередко одиночные экземпляры фауны хорошей сохранности, среди которых встречаются *Mastra subcaspia*, *Neritina*, иногда кариды [1].

Однако В. Д. Голубятников считал, что эти образования являются своеобразными продуктами жизнедеятельности, имевшими место в зоне прибоя в прибереговой полосе и связаны с древним скалистым рельефом Акчагыльского моря. Весьма вероятно, что это были водоросли, густо облекавшие скалистые берега, сложенные меловыми известняками и в дальнейшем процессе перекристаллизации потерявшие свою структуру и получившие пористый туфовидный характер [1].

По данным В. Д. Голубятникова, в 1,5 км к востоку от с. Алкодар, на правой стороне р. Чарахчай, острова (массивы) маастрихтских и сенон-туронских известняков были «облечены со всех сторон акчагыльскими отложениями и лишь современная эрозия отпрепарировала и вывела на поверхность некоторую их часть» [1].

Нам кажется, что независимо от природы этих образований (кораллы, мшанки, водоросли (?)), как это следует из описания В. Д. Голубятникова, они представляют собой береговые рифы, которые, по (Д. В. Наливкину [2], располагаются у самого берега, прирастая к береговому скалам или образуются на небольшом расстоянии от берега.

В акчагыльское время рельеф береговой полосы в южном Дагестане обуславливал извилистость береговой линии и наличие узких и глубоких заливов среди мощных известняков мелового и юрского возраста. Одним из таких заливов и было конькообразное ущелье р. Карчагсу в области развития сенонских отложений верхнего мела Касумкентского района.

В районе нашего исследования известняки акчагыльского возраста залегают на высоте около 500 м, но отложения акчагыля отдельными заливами в области развития мезозоя доходят до значительно больших высот (более 1000 м).

ЛИТЕРАТУРА

1. Голубятников В. Д. Геологическое строение области третичных отложений южного Дагестана. Гос. научно-техн. геол.-развед. изд., 1933. 2. Наливкин Д. В. Учение о фациях. Изд. АН СССР, 1956.

Институт геологии

Поступило 30. XI 1956

В. А. Горин, А. Д. Вэзирова

Чэнуби Дағыстанын ағчакил тэбэгэсинин суалты эһэнкдашылары

ХҮЛАСӘ

Чэнуби Дағыстанын Нүтиг кэнди яхынлығында Карчагсу чайы юхары табашир дөврүнүн тэбэгэләнмиш эһэнкдашылары гатыны ярыб кечир. Бу гат, шимал-шэрг истигамэтиндә 15°-ли бучаг эмәлә кәтирәчәк сурәтдә майл ерләшмиш эһэнкдашы вә меркел лайларындан ибарәтдир. Гатын үмуми галынлығы 500 м-ә яхындыр.

Гатын Нүтиг кэндиндән юхарыда инкишаф этмиш вә стратиграфик чәһәтдән маастрихтә аид олан һиссәсиндә, демәк олар ки, дикинә энән сылдырым учурумларын дөшүндә, чайын мәчрасы боюнча, сарымтыл, ачыг боз рәнкли гаймалар раст кәлир. Петрографик анализә керә бу гаймалар пелитоморф доломитләшмиш эһэнкдашыларындан ибарәт олуб, өз гурулушу илә саһил учурумларында ятым салмыш эһэнкдашыларындан кәскин сурәтдә фәргләнир. Апарылан мүшаһидәләрлә мүййән эдилди ки, бу кими эһэнкдашылары учурумларын алт тэбэгәләриндә оюғабәнзәр чухурлары долдурур вә я учурумларын шагули ямачларына битишир. Бу кими ятым шәраитинә чайын һәр инки саһилиндә раст кәлмәк олар (1-чи шәклә бах).

Бә'зи ерләрдә, мәсәлән, чайын сол саһилиндә бу эһэнкдашылары үст тәрәфдән тумурчуғаохшар йығылма комалар шәклиндәдир (2-чи шәклә бах). Эһэнкдашы тэбэгәләринин көндәлән вә узунуна истигамәтләрдә гопарылан һиссәләринин бир-бирилә мүгайисә эдилмәси онларын сүтунвари гурулушда олдуғуну кәстәрир. Боруаохшар оюглар битишмә сәтһиндән периферия доғру узанмышдыр.

Онларын структур вә текстур хусусийәтләри органокен характер дашыдыларыны кәстәрир, ятымсалма шәраити исә, саһилә яхын һиссәдә су алтында эмәлә кәлдикләрини дүшүнмәйә вадар эдир [2].

Тәсвир этдийимиз бу органокен эһэнкдашылары, А. Г. Хәлиловун фикринчә, зоокен олдуғундан онларда фауна вардыр. Г. Ә. Әлизадәнин лүтфән зәһмәт чәкиб тәййин этмәсинә керә бурада раст кәлән фауна нөвләри бунлардыр:

1. *Avimactra subcaspia* (Andrus.),
2. *A. venjukovi* (Andrus.),
3. *Potamides* sp.
4. *Clessiniola vexatilis* (Andrus.):

Эдәбийятда верилән мәлүматдан аңлашылдығына көрә әввәлләр сәһв олараг травертин вә я туф дейә мүййән әдилән [3] бу һиссәләр һәлә 1933-чү илдә В. Д. Голубятников тәрәфиндән яхындакы Гасымкәнд районунун башга ерләриндә дә раст кәлинмишдир вә яшларына көрә ағчакил дөврүнә анд әдилмишдир.

В. Д. Голубятниковун вердийи мәлүмата көрә Карчагсу дәрәсинин башланғычында, йолун яхынлыгында, һәммин мәсамәли әһәнкдашыларында раст кәлән яхшы галмыш тәк-тәк фауна нүмунәләри аз дейилдир. Онларын арасында *Mastra subcaspia*, *Neritina*, бә'зән дә кардидләрә тәсадүф әдилир [1].

В. Д. Голубятниковун яздығына көрә Алкодар кәндинин 1,5 км шәргиндә, Чырахчай чайлағынын сағ тәрәфиндә маастрих вә сенон-турон әһәнкдашы массивләри (адалары), һәр тәрәфдән ағчакил чөкүнтүләри илә әһәтә олунмушдур. Онлары ялныз эрозия ашындырыб дағытмыш вә бә'зи һиссәләрини үзә чыхармышдыр [1].

Бизә әлә кәлир ки, бу сүхурларын тәбиәтиндән (мәрчанлар, мшанкалар, йосунлар) асылы олмаяраг онлар, В. Д. Голубятниковун тәсвирләриндән аңлашылдығына көрә, саһилдә су алтында әмәлә кәлмиш сүхурлардыр. Д. В. Наливкинин яздығына көрә [2] онлар билаваситә саһилин яхынлыгында олуб, саһил гаяларына говушмушдур вә я саһилдән аз аралы олараг мүстәгил һалдадыр.

Тәдгигат апардығымыз саһәдә ағчакил яшлы әһәнкдашылары тәхминән 500 м галынлыгыдадыр, лакин мезозойун инкишаф этдийи саһәдә ағчакил чөкүнтүләринин галынлыгы 1.000 м-дән артыға чатыр.

И. А. ВОСКРЕСЕНСКИЙ

К ВОПРОСУ О ПРОИСХОЖДЕНИИ ТАЛЫСТАНСКОГО УТЕСА

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР М. М. Алиевым)

В пяти километрах к востоку от с. Исмаиллы, между Талыстаном и Диаллы, тянется цепь скал, возвышающихся над Исмаиллинской долиной на 150 м, носящая общее название Талыстанского утеса. С севера утес граничит с породами мела, на юге же он уходит своим основанием под четвертичные отложения (см. рис.). Сам Талыстанский утес сложен окремнелыми розовыми и красноцветными грубослоистыми известняками с мясокрасными кремнями, в нижней части заключающими линзы сидерита и пиролюзита. Известняки сильно брекчинированы, с трещинами, заполненными кальцитом. Возраст известняков определен Н. Б. Вассоевичем как титонский благодаря присутствию в них *Calpionella*, а также находкой В. Е. Хаина [10] *Rhynchonella* cf. *suessi* и аммонита верхнеюрского облика.

В вопросе происхождения утеса до настоящего времени нет однозначного мнения. В. А. Гроссгейм [5], В. Е. Хаин [10] склонны считать породы Талыстанского утеса залегающими *in situ*, а К. И. Богданович [1], В. В. Вебер [3], С. А. Ковалевский [6], М. Ф. Мирчинк [7], А. Н. Соловкин [9], В. А. Горин [4] доказывают его бескорневое положение.

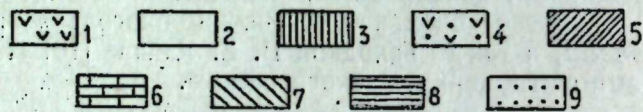
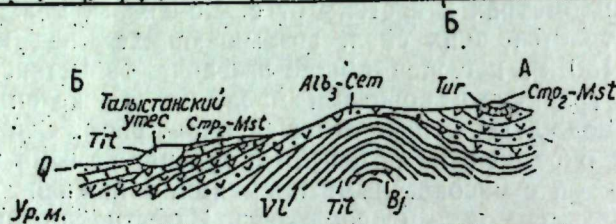
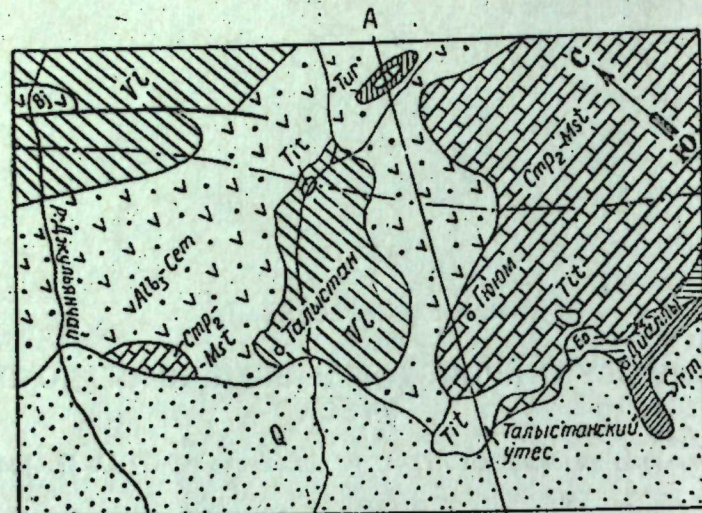
Впервые на распространение утесов, подобных Талыстанскому, на ЮВ Кавказе обратил внимание К. И. Богданович [1], назвавший их „диббарскими“ и высказавший две точки зрения на способ их образования. Первая, принимающая „островное“ происхождение утесов, рассматривает их как отдельные скалистые острова, впоследствии окруженные отложениями мелового периода. Сомневаясь в правильности подобного представления, автор его выдвигает и другое предположение, говорящее о том, что незакономерное распределение утесов вызвано развитием пологих надвигов. Иначе говоря, утесы являются тектоническими отторженцами и испытали значительное перемещение в горизонтальном направлении.

В. В. Вебер [3], первый описавший Талыстанский утес, не сомневается в его вторичном залегании среди верхнемеловых пород.

С. А. Ковалевский [6] развил весьма своеобразную гипотезу образования „диббарских утесов“ как обломанных на глубине и выдавленных

ных на поверхность поднимающейся магмой. К подобному образованию он относит и Талыстанский утес, поскольку здесь им найдены, по его мнению, „андезиты интрузии“.

Представления С. А. Ковалевского не вяжутся с фактами, на что указал еще М. Ф. Мирчинк [7], доказавший несостоятельность этой гипотезы.



1—байос (Bj); 2—титон (Tit); 3—валанжин (VL); 4—верхний альб-сеноман (Alb-Cem); 5—турон (Tur); 6—верхний кампан-маастрихт (Cmp-Mst); 7—эоцен (Eo); 8—сармат (Sr); 9—четвертичные отложения (Q).

Точки зрения А. Н. Соловкина [9] и М. Ф. Мирчинка [7] в общем сходятся с мнением К. И. Богдановича. „Дибарские утесы“, в том числе и Талыстанский, согласно мнению этих авторов, представляют собой „отторженцы-глыбы, сорванные и увлеченные лобовыми частями надвигов в процессах их горизонтального перемещения“ [7, стр. 29]. С подобными представлениями согласен и В. А. Горин [4].

Что касается изверженных пород, подстилающих известняки утеса, то А. Н. Соловкин находит в контакте с известняками „явно интрузивную породу типа жильного диоритового порфирита“ [9, стр. 18], относя ее к сеноману. Этим он объясняет розовый цвет известняков, а также присутствие в нерастворимом осадке их граната, кварца, гематита.

В. А. Гроссгейм, посвятивший вопросам генезиса „дибарских утесов“ обширную статью, считает некоторые утесы, развитые по южному склону Кавказа—Сардагарский, Ахохчайский, Вандамский, Ша-

бианский, включениями в альб-сеноманскую вулканогенную толщу. Относительно же Талыстанского утеса он пишет: „По мнению Н. Б. Вассоевича, В. Е. Хаина и моему, здесь (т. е. в Талыстане—И. В.) ...имеем нормально напластованную серию юрских пород. Известняки титона ложатся со стратиграфическим перерывом на порфиритовую юру (байос)“, и далее: „Талыстан-Диаллинский выход не может рассматриваться иначе, как коренной без всяких дальнейших самостоятельных перемещений как в горизонтальном, так и в вертикальном направлениях“ [5, стр. 112].

Работами летнего периода 1956 г. в районе Талыстана—Диаллы получены новые данные, требующие пересмотреть точки зрения на происхождение Талыстанского утеса и считать его, подобно аналогичным явлениям, включением в породы верхнего мела.

Маршрут по р. Талыстанчай показал, что на северо-восточной оконечности с. Талыстан в обрывах левого берега реки обнажается карбонатный флиш, состоящий из чередующихся гравелистов, грубозернистых органогенно-обломочных песчаников, песчаных известняков серого и желтовато-серого цвета и таких же пелитоморфных, несколько окремнелых известняков. В песчаных известняках и известковистых песчаниках включены галечки зеленых глин. Породы падают на юг под углом 50°.

Выше по реке (вниз по разрезу) среди пород появляются плотные серые известковистые глины, а ниже толща состоит лишь из светлых песчаных известняков с прослоями мергелей. Пласты, выходящая вверх по реке, приобретают противоположное падение. Общая мощность обнажающейся толщи—более 1000 м.

В верховьях р. Талыстанчай на эти карбонатные породы ложатся мощные (до 50—60 м) туфоконгломераты с галькой изверженных пород и светлых известняков, сменяющиеся пачками различных туфопесчаников. В своде же антиклинали на небольшом участке под описанной известняковой толщей вскрываются сильно перемятые розовые и красные пелитоморфные известняки и мергели с тонкими прослоями красно-бурых и красных известковистых глин—типичная илисуинская фация титона.

Возраст туфогенных пород, весьма широко развитых в данном районе, известен как верхний альб—сеноманский и не вызывает сомнений. Подстилающая же карбонатная толща, залегающая на титоне, должна быть отнесена к валанжину: породы, совершенно идентичные описанным, обнажаются на западе в р. Джульянчай в прорезанной ею антиклинали, являющейся продолжением описанной, а также к востоку у с. Гяндова. Возраст их установлен Н. Б. Вассоевичем [2] на основании содержания *Calpionella* и характерных для валанжина юго-восточного Кавказа аптихов аммонитов и кальцитизированных радиолярий.

В верховьях оврага, огибающего Талыстанский утес с запада, обнажаются толстослоистые туфопесчаники темно-зеленовато-бурого цвета. По дну оврага встречаются валуны таких же туфопесчаников, светлых известняков в диаметре более 2 м и плотных туфоконгломератов с галькой изверженных пород и известняков. Залегание подобное известнякам валанжина у с. Талыстан, лишь с более крутым углом падения.

У выхода оврага в Исмаиллинскую долину туфогенные породы сменяются темно-зелеными порфиритами.

Западнее оврага на склоне горы в обилии рассыпана галька изверженных пород и валанжинских известняков, говорящая о трансгресс-

сивном залегании туфогенной толщи на известняках валанжина, как и на северном крыле антиклинали.

Кроются вулканогенные породы трансгрессивными же известняками верхнего кампана—маастрихта.

Описанное соотношение свит—очень частое явление в Вандамском антиклинории. Следовательно, вулканогенная толща, залегающая между карбонатными породами валанжина и кампана—маастрихта, так же, как и повсюду, является не байосской [5, 10], а верхне-альб-сеноманской.

Примечательны соотношения пород утеса и обнажающихся по соседству с ним, к западу от с. Диаллы, где верхнемеловые известняки, падая на юго-запад, как бы упираются в Талыстанский утес.

Небольшая скала титонских известняков выступает среди пород кампана—маастрихта к северу от с. Диаллы.

Таким образом, приведенные факты подтверждают бесспорное положение Талыстанского утеса.

Остановившись на рассмотрении приведенных схем образования Талыстанского утеса, надо сказать, что ни одна из них не подходит к геологическим условиям, наблюдаемым в районе Талыстан—Диаллы.

М. Ф. Мирчинк и А. Н. Соловкин, предполагая пологие надвиги в области сочленения Вандамского антиклинория с северным бортом Куринской впадины, плоскости которых падают на север, не учитывают, что здесь нет титонских известняков в талыстанской фации, помимо самого утеса, развитых где-либо севернее с. Талыстан. Породы титонского возраста в красноцветной илисуинской фации развиты, как указывалось выше, лишь в верховьях р. Талыстанчай и далеко к западу от р. Джульянчай, где они слагают южное крыло обширной, высоко приподнятой антиклинали. Помимо того, тектоника краевой части антиклинория довольно спокойна и нет признаков, указывающих на наличие нарушений.

На плавный переход мезозойских осадков в Куринскую впадину не раз указывалось исследователями [12].

Более правильно было бы предположить в переходной части от Вандамского антиклинория к Куринской впадине не пологие надвиги, а крутопадающие сбросы небольшой амплитуды, возникшие в период образования Куринской депрессии. Однако подтвердить это не представляется возможным.

Таким образом, существующая „надвиговая“ теория образования Талыстанского утеса не оправдывает себя.

Можно было бы предположить, что Талыстанский утес представляет останец титонской кордильеры, возвышавшейся над уровнем верхнемелового моря. Однако, поскольку в полосе с. Талыстан—Диаллы под сеноманскими туфогенами залегает валанжинская серия пород, т. е. на переходе от юры к нижнему мелу наблюдается нормальная последовательность свит, предположить кордильеру именно здесь было бы неверно.

Остается единственный путь истолкования Талыстанского утеса как отторженца, образовавшегося за счет размыва суши, сложенной титонскими известняками, и перенесенного благодаря оползневым явлениям, имевшим место в верхнемеловом море, в район его современного нахождения.

Куринская впадина, как геотектонический элемент, окончательно оформилась на границе мела и палеогена [12]. В палеогеновом море вдоль современного южного склона протягивались кулисообразные гряды островов, останцы которых и сейчас выступают у Цители-Цхара и на гряде Бюргуту, где верхнеплиоценовые осадки залегают не-

посредственно на известняках титона и у сс. Шабиян и Сагиян к юго-западу от Шемахи, где верхний палеоген ложится на размытые известняки верхнего кампана—маастрихта или вулканогенный сеноман [12]. Одна из таких гряд, в настоящее время погребенная под более молодыми осадками Алазано-Агричайской депрессии, возможно, выступала над поверхностью сенонского моря к югу от с. Талыстан. Интенсивный размыв кордильеры способствовал откалыванию отдельных глыб и перенесению их по наклонному дну моря на значительные расстояния [5]. Талыстанский утес—одна из таких глыб.

Подобные глыбы описаны для Баскских Пиренеев французским геологом Ламаром, назвавшим их „осадочными клиппенами“ [11], а также советскими исследователями Карпат [8, 11].

Что касается интрузий, имеющих, якобы, развитие в районе с. Талыстан [6, 9], то надо сказать, что скудная обнаженность не позволяет делать подобных заключений. Потоки порфириров в разрезах меловой вулканогенной толщи Вандамского антиклинория—явление не случайное, и, по всей вероятности, здесь порфириды нормально пластуется с другими породами. Розовый же цвет известняков и наличие железо-марганцовых минералов объясняются переывом коры латеритового выветривания вулканогенных пород байоса Вандамского антиклинория, а гранат как устойчивый минерал широко распространен в мезозойских отложениях юго-восточного Кавказа [5, 10].

ЛИТЕРАТУРА

1. Богданович К. И. Система Дибрара в ЮВ Кавказе. Труды Геол. ком. нов. серия, в. 26, 1906.
2. Вассоевич Н. Б. О распространении *Calpionella* Logetz в Азербайджане. БМОИП, т. XXV, № 6, 1950.
3. Вебер В. В. От Вандама до Нухи. Труды НГРИ, серия Б, в. 67, 1933.
4. Горин В. А. К вопросу тектоники северного борта Прикуриной низменности. АНХ, № 8—9, 1937.
5. Гроссгейм В. А. Дибрарские утесы ЮВ Кавказа. „Изв. АН СССР“, серия геол, № 2, 1948.
6. Ковалевский С. А. Континентальные толщи Аджинора. Азнефтеиздат, 1936.
7. Мирчинк М. Ф. К вопросам генезиса Дибрарских утесов. „Изв. АЗНИИ“, № 3 (10), 1931.
8. Муратов М. В. Тектоника и основные этапы развития Восточных Карпат. БМОИП, отд. геол., т. XXII, 2, 1947.
9. Соловкин А. Н. Об экзотических утесах Дибрарского типа. „Изв. АЗФАН СССР“, № 6, 1944.
10. Ханн В. Е. Краткий геологический очерк эпицентральной зоны шемахинских землетрясений. „Изв. АН Азерб. ССР“, № 3, 1953.
11. Ханн В. Е., Абдуллаев Р. Н. и Шихалибейли Э. Ш. Экзотические утесы типа „осадочных клиппенов“ на Малом Кавказе. „ДАН СССР“, т. XVIII, № 2, 1949.
12. Ханн В. Е. и Шарданов А. Н. Геологическая история и строение Куринской впадины. Изд. АН Азерб. ССР, 1952.

АЗНИИ им. М. Азизбекова

Поступило 17. XI 1956

В. А. Воскресенски

Талыстан гаялыгынын мәншән мәсәләсинә даир

ХҮЛАСӘ

Исмайыллы кәдинин шәргиндә Талыстан кәнди илә Диаллы кәнди арасында титон әһәңкашыларындан ибарәт бир дағ силсиләси вардыр. Бу силсилә Талыстан гаялыгы адланыр.

„Дибрар типли“ гаялыглардан бири олан Талыстан гаялыгынын мәншән мәсәләси, Чәнуб-шәрги Гафгазын кеолокиясыны өйрәнмәклә мәшғул олан тәдгигатчылардан бир чохунун диггәтини чәлб этмишдир. Онларын һәмнин гаялыг һаггындакы мұлаһизәләри беләдир. В. А. Гроссгейм, В. Е. Ханн вә Н. Б. Вассоевич бу гаялыгы вулканокен юра (байос) үзәриндә әмәлә кәлмиш ерли гаялыг һесаб эдирләр.

К. И. Богданович, М. Ф. Мирчинк, А. Н. Соловкин və В. А. Горин бу гаялыгы тектоник гопарылма һесабы эдирләр, С. А. Ковалевский һә бу гаялыгыны әмәлә кәлмәсини ерин дәринликләриндән чыхан магма илә әлагәләндирир. В. В. Вебер Талыстан гаялыгынын мәншәи мәсәләсини нәзәрдән кечирмәйәрәк ону юхары табашир сүхурлары арасында ерләшмиш гаялыгы һесабы эдир.

Мүәллифин 1956-чы илдә Талыстан-Диаллы әтрафында апардыгы тәдгигат кәстәрди ки, бурада валанжин әсри сүхурлары инкишаф әдәрәк бөйүк бир антиклинал әмәлә кәтирмишдир. Бу антиклиналын ганадлары үзәриндә һәм шимал, һәм дә чәнуб тәрәфдән юхары алб-сеноман вулканокен табәгәси чөкүнтүләри ятмышдыр. Һәмий табәгәсини чөкүнтүләри бурада индийәдәк юхары юра (байос) табәгәси һесабы әдилирди. Лакин Талыстан гаялыгынын әһәнкашылары табәгәсини алтында вулканокен сүхурлар олдуғундан, чөкүнтүләрин кәсийиндә һә, тәдричән юрадан Илису лай дәстәсини фәсиясында инкишаф әдиб, юхарыда ады чәкилән антиклиналын гүббә һиссәсиндә харичә чыхыр, табаширә (валанжинә) кечид мүшәһидә әдилдийиндән, Талыстан гаялыгы гопуб айрылмыш гаялыгы сайылмалыдыр.

Талыстан гаялыгынын әмәлә кәлмәси, схематик оларак белә тәсәввүр әдилди. Сенон дәнизиндә Бөйүк Гафгаз дағларынын чәнуб ямачы боюнча узанан титон әһәнкашыларындан ибарәт әнсий кордил'ерләр вар имиш. Онларын бәзи галыглары һәлә инди дә Тсители-Тсхаро яхынлығында вә Бүркүт тәпәләри үзәриндә ерин сәтһинә чыхыр. Белә кордил'ерләрдән бири әһтимал ки, Талыстан кәндиини чәнубунда юхары табашир дөврү дәнизини сәтһиндән харичә чыхырмыш. Бу кордил'ерин сүр'әтлә ююлуп апарылмасы айры-айры гаяларын гопуб айрылмасына, сонра да дәнизин маил диби илә хейли узағлара кетмәсинә көмәк әтмишдир. Талыстан гаялыгы белә гаялардан бириди.

Бу кими һадисәләрә ялныз Бөйүк Гафгазда дейил, һабелә дикәр гырышлы саһәләрдә дә чох раст кәлинир.

ТОРПАГШУНАСЛЫҒ

С. Ә. ӘЛИЕВ

АЗӘРБАЙҠАН ТОРПАГЛАРЫНДА БИТКИ ГАЛЫГЛАРЫ
ӘНТИЯТЫ

(АзәрбайҠан ССР ЭА академики Г. Ә. Әлиев тәрәфиндән тағдим әдилмишдир)

Торпагда үзви маддә әһтиятынын өйрәнилмәси вә онун дүзкүн истифадә олунмасы кәнд тәсәврүфат биткиләрини мәһсулдарлығынын артырылмасында әсас амилләрдән бири сайылыр. АзәрбайҠан торпагларынын өйрәнилмәсиндә, хусусилә һәм вә динчә гоюлмуш торпагларда үзви маддә әһтиятынын айдынлашдырылмасына аид, демәк олар ки, чох аз иш апарылмышдыр.

АзәрбайҠан шәраитиндә олан чәмән вә мешә биткиләри торпаға һәр ил ерүстү үзвләри васитәсилә 0,3—11,5 тона гәдәр битки галыглары верир. Нисбәтән чох ерүстү битки күтләси ачыг-гәһвәйи (арид сейрәк мешә алтында яйылмыш), гәһвәйи мешә, дағ-чәмән, мешә алтындан чыхмыш түнд гонур вә гара торпагларда олур.

Торпагда битки көкләрини мигдары онун ерүстү үзвләринә нисбәтән 2—65 дәфә артыг олур. Мәһз буна көрә дә, торпагда үзви галыгларын топланмасынын әсас мәнбәи биткиләрин көкләри һесабы әдилди (В. Р. Вилиамс [2], П. А. Костычев [3], Тюрин [4]).

Чимли тип торпаг әмәләкәлмә просеси нәтичәсиндә төрәмиш торпагларын профилиндә битки галыгларынын пайланмасы вә үзви галыгларын минераллашма дәрәчәси мешә торпагларындан кәскин фәргләнир. Бунула әлагәдар оларак, һәмий торпаглара айры-айрылыгда баһмағлазымдыр.

1-чи чәдвәлдән көрүндүйү кими, зонал сырада олан чимли тип торпагларда үзви галыгларын әһтияты дағ-чәмән зонасындан (торфлу дағ-чәмән, чимли вә гарамтыл дағ-чәмән торпаглары) мешә зонасына (мешә алтындан чыхмыш түнд гонур) кетдикчә тәдричән артыр. Бунун әксинә оларак үзви галыгларын әһтияты мешә зонасындан бозгыр (гара дағ торпаглары, шабалыды вә боз торпаглар) зонасына тәрәф кетдикчә азалмасы мүшәһидә әдилди. Күр-Араз овалыгынын чәмән торпагларында (боз чәмән, шоракәтли, бечәрилән чәмән, шоракәтләшмиш чәмән торпаглары) үзви галыгларын әһтияты бир гәдәр артыр. Үзви галыгларын белә чоғрафи пайланмасынын әсас сәбәби АзәрбайҠан торпагларынын шагули яйылма ганунана әсасланмышдыр. Кичик вә Бөйүк Гафгазын йүксәк дағлыг торпагларындан Күр-Араз овалыгы торпагларына кәлдикчә үзви галыгларын әһтияты бир гәдәр артыр.

Азәрбайҗан чимли торпагларында битки көкләринин тәркиби вә мигдары (т/га илә)

Торпагларын ады	Ералты чанлы битки галыглары			Чүрүмүш көк- ләр	Үзви галыг- ларын чәми	Чүрүмүш көк- ләр үмүми миг- дара көрә, %-лә
	от биткиләри	ағач битки- ләри	төкүлмә			
Торфлу даг-чәмән торпаглары	13,64			6,89	21,12	32,62
Чимли даг-чәмән торпаглары	23,07	3,21		5,63	31,91	17,64
Гарамтыл даг-чәмән торпаглары	18,10	11,11		12,41	41,62	29,81
Мешә алтындан чыхмыш даг-түнд гонур торпаглары	21,57	0,70	2,84	36,63	61,74	59,32
Ююлмуш гәра даг торпаглары	12,27	1,39	1,28	13,04	27,98	46,60
Карбонатлы гәра даг торпаглары	4,21	0,79	0,55	6,56	12,11	54,17
Түнд шабалыды торпаглар	1,28	0,87		5,07	7,22	70,22
Боз торпаглар	1,40	0,13		2,95	4,48	65,84
Шоран-шоракәт торпаглар	1,81	1,25		6,25	9,31	67,13
Чәмән боз торпаглары	9,77	1,73		6,47	17,97	36,00
Бечәрилән-чәмән (горуг) торпаглары	5,95	9,79		12,38	28,16	43,97
Йүксәк карбонатлы-шоракәтлн чәмән тор- паглары	18,51		4,55	20,54	43,60	47,17

галыгларын дәйишилмәси ганунауыгунлуг тәшкил әдир. Үзви галыгла-
рын торпагларда белә ганунауыгун дәйишмәси торпаг әмәләкәлмә
просесинин ваһидлийини көстәрир.

Кичик Гафгазын даг чәмән торпагларында (торфлу даг-чәмән,
чимли даг-чәмән, гарамтыл даг-чәмән торпаглары) үзви галыгларын
мигдары һәр гектар саһәдә 21—41 тона чатыр. Бу торпагларын үст
гатында чохлу сачаглы көкләр олдуғундан кип чим гаты ярадыр.
Бурада үзви галыгларын чүрүмәси чох яваш кедир, чүнки ашағы
температура вә орта рүтүбәтләнмә шәраитиндә микробиоложи просес-
ләр зәифләйир. Бунун нәтичәсиндә битки галыглары торпагын үст
гатында ярымчүрүмүш инчә торф гаты әмәлә кәтирир. Бу торпагларда
чүрүмүш битки галыглары үзви маддәләрин үзви күтләсинин 17—32%-ини
тәшкил әдир. Үзви галыгларын 76—80%-и үст гатда (0—10 см) топла-
ныр. Гарамтыл даг-чәмән торпагларында үзви галыглар үст гатда
48,97% олур ки, бу да мүстәсналыг тәшкил әдир.

Лерик районунун түнд гонур даг торпагларында чохлу битки
көкләринин олмасы мүшаһидә әдилир. Бурада һәр гектар саһәйә
61,74 тон битки галыглары дүшүр ки, бунун да ән чох һиссәси чүрүмүш
битки галыглары һесабынадыр. Торпагын 0—10 см-лик гатында 75%
битки галыглары топланыр ки, бу да галын чим гаты әмәлә кәтирир.

Кәдәбәй районунун гәра даг торпагларында (карбонатлы вә ююл-
муш) үзви галыглар һисбәтән аздыр. Үзви галыгларын 46—54%-и
чүрүмүш битки көкләриндән ибарәтдир. Бу көкләр торпагларын про-
филиндә, демәк олар ки, мүтәнасиб пайланмышдыр.

Түнд шабалыды торпагларда битки көкләринин әһтияти һәр гектар
саһәдә 7,22 тон олур. Бунун 70%-ини ярымчүрүмүш үзви галыглар
тәшкил әдир. Көкләрин торпаг профилиндә мүтәнасиб пайланмасына
сәбәб йовшан биткисинин көкләринин даһа дәринә кетмәсидир.

Абшеронун ярымсәһра эфемер биткиләри алтында олан боз торпаг-
ларда үзви галыгларын 65%-ә гәдәри чүрүмүш битки көкләри һесабы-
надыр. Бурада һәр гектар саһәйә 4,48 тон үзви галыг дүшүр. Күр-
дәмир районунда йовшанлы ярымсәһра биткиләри алтында олан боз-
чәмән торпаглары эфемер ярымсәһра биткиләри алтында олан боз тор-
паглардан үзви маддәләрин әһтиятина көрә чох кәскин фәргләнир.
Торпагда үзви галыгларын артмасы эфемер биткиләрин һесабына кедир.
Йовшан биткиләри эфемер биткиләрин инкишафы үчүн гидротермик
шәраит ярадыр. Бу торпагларда үзви маддәләр бәрәбәр яйылмышдыр.
Үзви маддәләрин 80%-и торпагын 0—10 см-лик гатында ерләшмишдыр.

Чәмән торпагларында (бечәрилән вә суварылан, йүксәк карбонатлы
шоракәтлн чәмән торпаглары) гидротермик шәраит яхшы олдуғундан
бу торпагларда битки көкләри чох олур.

2-чи җәдвәл

Азәрбайҗан даг-мешә торпагларында битки көкләринин
мигдары вә тәркиби(т/га илә)

Торпагларын ады	Чанлы көкләр		Чүрүмүш көкләр	Көкләрин чәми	Чүрүмүш көкләр үмүми мигдара көрә, %-лә
	от битки- ләри	ағач бит- киләри			
Гонур даг-мешә торпаглары	1,16	5,69	6,09	13,44	45,31
Сары даг-мешә торпаглары	0,60	16,10	12,31	29,01	42,44
Гәһвәйи даг-мешә торпаглары	6,11	23,76	19,91	49,78	40,10
Аран-ачыг гәһвәйи торпаглар	8,09	30,38	27,07	65,54	41,30

Мешә алтында төрәйән торпагларда да көк галыглары зонал оларак айылмышдыр ки, бу да әразинин йүксәклиһә көрә дәйишмәсиндән асылдыр. Белә ки, йүксәк дағлыг зонада олан дағ-мешә гонур торпагларында көк галыгларынын мигдары аз, алчаг вә орта дағлыг зона арасында олан гәһвәйи дағ-мешә вә сары дағ-мешә торпагларында исә чох олур.

Битки көкләринин ән чох әһтияты пүстә агачларынын алтында (сейрәк арид мешәликләри) төрәйән ачыг гәһвәйи торпагларда мүйәйән әдилир. (Гарабаг дүзү).

Мешә торпагларында көк галыгларынын торпаг профилиндә пайланмасы чимли торпагларга нисбәтән бәрабәрди. Көкләрин үмуми күтләсинин 26—57%-и торпағын 0—10 см-лик гатында ерләшмишди. Бу һал агач биткиләри көкләринин дәринә кетмәси илә изаһ олуна биләр. Мешә торпаглары үзви галыгларын минераллашма дәрәчәсинә көрә бир-бириндән аз фәргләнир. Бу торпагларда ярымчүрүмүш битки галыглары битки көкләринин үмуми күтләсинин 40—45%-ини тәшкил әди. Бунун әсас һиссәси агач биткиләри көкләринин пайына дүшүр.

Нәтичә

Азәрбайчанын дағ-мешә вә дағ чимли торпагларында биткиләрин ерүстү һиссәсинә нисбәтән онларын ералты һиссәси чохлуғ тәшкил әди. Она көрә дә торпагда үзви маддәләрин әмәлә кәлмәсиндә биткиләрин көкләри әсас мәнбә һесап олунамалыдыр.

Чимли торпаг әмәләкәлмә просеси, битки галыгларынын чохлуғуна, көкләринин тәркибинә, көкләрин торпаг профилиндә вә үзви галыгларын минераллашма дәрәчәсинә көрә мешә торпагларындан кәскин айрылыр.

Алардығымыз тәдгигат нәтичәсиндә әлдә әтдийимиз бир чох рәғәм-ләр Азәрбайчан торпагларында битки көкләри күтләсинин чоғрафи ерләшмәсинин шагули ганунауйғун олмасыны кәстәрир.

ӘДӘБИЙАТ

1. Вильямс В. Р. Значение органических веществ почвы. Речь, произнесенная на годичном собрании Моск. сельхоз. ин-та 16. IX 1902 г. М., 1902. 2. Вильямс В. Р. Почвоведение, Сельхозгиз, М., 1939. 3. Костычев П. А. Почвы черноземной области России. СПб., 1886. 4. Тюрин И. В. О количественном участии живого вещества в составе органической части почв. Почвоведение, № 1, 1946.

Торпагшүнаслыг
вә Агрохимия Институту

Айылмышдыр 25. XI 1956.

С. А. Алиев

Запасы растительных остатков в почвах Азербайджана

РЕЗЮМЕ

1. По П. А. Костычеву, растительные корни являются главным источником накопления в почвах органических веществ. Исследования в дерновых и лесных почвах Азербайджана показали, что запасы надземных растительных органов значительно меньше массы корней.

2. Почвы Азербайджана дернового типа почвообразования резко отличаются от лесных почв по продуктивности растительности, составу корневых остатков и их распределению по почвенному профилю, а также по степени минерализованности органики.

3. В зональном ряде дерновых почв Азербайджанской ССР запасы органических остатков в почвах постепенно возрастают от горно-луговой зоны (горно-луговые торфянистые, горно-луговые дерновые, горно-луговые черноземовидные почвы) к лесной зоне (бурые и послелесные). Затем наблюдается последовательное снижение запасов органики к почвам степной (горные черноземы, каштановые) и полупустынной (сероземы под эфемерами, солонцы—солончаки) зонам.

В сероземных почвах под полынной полупустынной растительностью продуктивность корневых остатков значительно выше, чем в сероземных почвах под эфемеровой растительностью. Однако увеличение продукции корней происходит за счет травянистых корневых остатков эфемеров, а не деревянистой массы полыни. По-видимому, полын, затеняя поверхность почвы, создает благоприятные гидротермические условия для развития эфемеров, образующих в полынной группировке нижний ярус растительного покрова. В луговых почвах (культурно-поливные, луговые сазовые солонцеватые) запасы корневых остатков, по сравнению с почвами полупустыни, увеличиваются в связи с благоприятными условиями увлажнения.

В почвах лесного типа почвообразования наибольшее количество корневых остатков накапливается в светло-коричневых почвах (аридное редколесье); значительно количество органики в коричневых лесных и горно-лесных желтоземах, крайне мало органических остатков в бурых лесных почвах.

4. Наибольшее количество корней содержится в верхних слоях почвы; по мере углубления количество их заметно уменьшается, при этом в почвах дернового ряда в верхнем (0—10 см) слое распространено 48—85% корневых остатков; в лесных почвах корни распространены по профилю почв более равномерно и в верхнем (0—10 см) слое накапливается всего 30—58% органических остатков.

ЧОГРАФИЯ

Х. Ч. ЗАМАНОВ

КЭЛБЭЧЭР РАЙОНУНДА ОЛАН АЛАКӨЛЛЭР ҺАГГЫНДА

(Азәрбайчан ССР ЭА академики Ш. Әзизбәйов тәрәфиндән тәгдим
 әдилмишдир)

Совет Иттифагы Коммунист Партиясы XX гурултайынын гәрарлары Совет халгы гаршысында кәнд тәсәррүфатыны инкишаф әтдирмәк кими мүнүм бир мәсәлә гоймушдур. Кәнд тәсәррүфатында истәр әкинчилиин, истәрсә дә һейвандарлығын инкишаф әтдирилмәсиндә суюн бөйүк ролу вардыр. Она көрә дә һәр һансы бир су мәнбәиндән истифада олунан заман онун (суюн) нә кими кейфийәтә малик олмасыны өйрәнмәк тә'хирәсалынмаз мәсәләләрдәндир. Республикамызда һейвандарлығын инкишаф әтдирилмәсиндә айры-айры ерләрдә олан табии вә сүн'и көлләрин бөйүк әһәмийәти вардыр. Бу чәһәтдән Чәнуб вә Шәрги Севан силсиләләри арасындакы Алакөл чөкәклииндә ерләшән көлләр нәзәр-диггәти чәлб әдир. Алакөл чөкәклииндә 8-ә гәдәр көл вардыр ки, бунларын ичәрисиндә ән әһәмийәтлис Бөйүк вә Кичик Алакөлдүр. Бу көлләр саһә вә һәчмләринә көрә Азәрбайчанын даг көлләри ичәрисиндә бөйүк көлләрдән һесаб әдилирләр. Ялныз буну демәк кифайәтдир ки, Бөйүк Алакөлүн саһәси өз көзәллиин вә сағлам һавасы илә мәшһур олан Көй көлдән (Күрәкчай һөвзәси) тәхминән 6 дәфә, су тутуму исә 1,5 дәфә чохдур.

Севан көлү һөвзәсинин кеолокиясы, ералты сулары, торпаг вә битки өртүйү вә с. хусусийәтләринин өйрәнилмәсинә һәср әдилмиш бир чох мүүллифләрин (А. С. Кинзбург [2,3], А. П. Соколов [10] вә с.) әсәрләриндә бә'зән бу көлләр һаггында да гыса мә'лумата раст кәлинир. Лакин бунлар халг тәсәррүфатынын мүсәйр тәләбини едәйә биләчәк дәрәчәдә йүксәк кейфийәтә малик олан әсәрләр дейилдир.

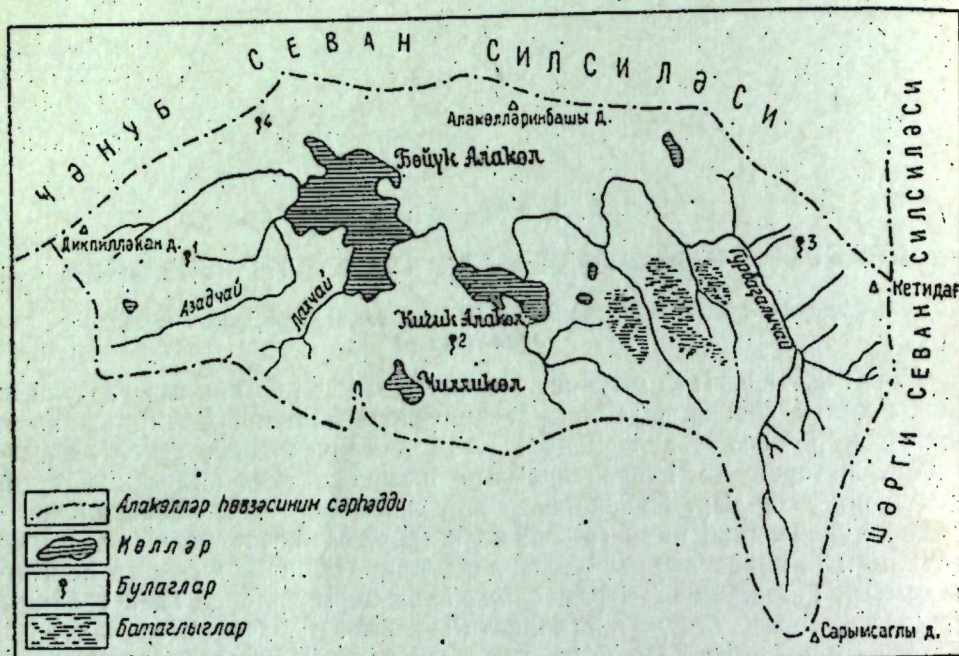
Бу мәгаләни мөвчуд әдәбийятдан истифада әтмәклә, 1955-чи илдә апардығымыз шәхси мүшаһидәләримиз нәтичәсиндә тәртиб әтмиш вә Алакөлләрдән истифада әдилмә имканларынын аз да олса, охучу күтләләринә чатдырылмасына чалышмышыг.

Алакөл чөкәклиин шималдан вә шимал-гәрбдән Чәнуби Севан, шимал-шәргдән Шәрги Севан силсиләләри, шәргдән вә чәнубдан исә айры-айры вулканик йүксәкликләрдә әһәтә олунмушдур.

Алакөл чөкәклииндә олан көлләрин сутоплайычы һөвзәсинин саһәси 129 км^2 -дир [4]. Бөйүк Алакөл дәниз сәтһиндән 2731 м йүксәкликдә олуб, саһәси $5,07 \text{ км}^2$, узунлуғу $3,8 \text{ км}$, ән чох әни исә $2,7 \text{ км}$ -дир. Кичик Алакөл Бөйүк Алакөлүн яхындығында олуб, ондан $1,5 \text{ км}$ чәнуб-шәргдә, дәниз сәтһиндән 2752 м йүксәкдә ерләшмишдир. Кичик Алакөлүн саһәси $0,9 \text{ км}^2$, узунлуғу $1,5 \text{ км}$, ән чох әни исә $0,5 \text{ км}$ -дир.

К. Н. Паффенхолс [9], Б. А. Антонов [1] вэ башга мүүэллеллэрин гейд этдиклэринэ көрө Алакөл һөвзэсинин чох һиссэси вулканик сүхурлардан тәшкил олунмушдур.

Алакөллэрин һансы чай һөвзэсинэ аид олдуғу сон вахтлара гэдэр айдынлашмамышдыр. Лакин Алакөллөрдөн Севан һөвзэсинэ ералты ахар олмасы фикрини илк дэфэ К. Н. Паффенхолс ирэли сүрмүш вэ бу көллэрин Севан көлү һөвзэсинэ мәнсуб олмасы фикринэ кәлмишдир.



Алакөл һөвзэсинин схематик хәритәси

А. П. Соколовун [10] гейд этдийинэ көрө Алакөллөрдөн Севан һөвзэсинэ олан ералты ахар Басаркечәр вэ Көдәкбулаг кәндлэри яхынлыгындакы булагларын гидаланмасына сәрф олунур. Бу фикир бир дө онула изаһ олунур ки, һәммин булаглар ялынз Алакөллэрин йүксәк сәвийһәси заманы (июн—август) күчлү ахыр.

Өз мәнбәини Шәргәи Севан силсиләсинин шимал-гәрб ямачындан алан вэ Кичик Алакөлә төкүлән Гурбағалычай, бу районда вулканик һадисәләр баш вермәмишдән әввәл йәгин қи, Бөйүк Алакөлә төкүлән Азадчайла бирләшәрәк Севан көлүнә ахырмыш. Лакин вулканик һадисәлэрин баш вермәсилә әлагәдар оларағ, һәммин саһәнин рел'ефи башга шәкилә дүшмүш, бу исә һәммин чайларын Севан көлүндән әлагәсини кәсәрәк тәбии чөкәкликләрдә айры-айры көлләр тәшкил этмәсинә сәбәб олмушдур. Бөйүк Алакөл вэ Кичик Алакөлүн, ерләшдийи чөкәклик бунларын ән бөйүйү һесаб әдилір. Бу мәсәләни даһа дүзкүн тә'йин этмәк үчүн Алакөл чөкәклиийиндә хусуси тәдгигат ишлэри апарылмасы лабүддүр. Алакөл һөвзэсинин шимал сәрһәддиндә асан сукечирән сүхурларын олмасы, Севан һөвзэсинә доғру ералты ахара имкан ярадыр. Һөвзәнин чәнуб вэ шәргәи һиссәсиндә эәиф сукечиричи вулканик сүхурларын ййылмасы исә Шәргәи Арпа чайы вэ Тәртәр чайы һөвзәлэринә доғру ералты ахары мәнһуд этмишдир. С..С. Кузнетсовун [5] „Көл суларынын Күр вэ... Тәртәр чайы һөвзәлэринә, филтрасиясы йохдур“ демәси буна икинчи бир сүбутдур.

Ери кәлмишкән гейд этмәк лазымдыр ки, Ә. М. Шыхлинскинин [12] көстәрдийинә көрә Кичик Гафгазын 2800 м-дән һүндүрдә ерләшән һиссәсинә орта чохиллик әрзиндә 550—650 мм яғынты дүшүр. Бу рәгәм Г. И. Орловун [7] гейд этдийи рәгәмдән фәргләнир вэ бизим зәннимизчә ахырычы гиймәт даһа дүзкүндүр. Чүнки Орловун яғынты хәритәси көһнә материаллар әсасында тәртиб әдиләрәк ялынз Севан һөвзэсини әһатә әдирсә, Ә. М. Шыхлинскинин (1946) хәритәси тамамилә ени мә'луматлара әсасән ишләнәрәк кениш Азәрбайжан әразисини әһатә әдир. Бухарланма габилийәти һәммин әрази үчүн Ә. М. Шыхлинскинин вэ С. Манафованын хәритәсинә (1955) көрә 530 мм-ә гәдәрдир. Бунун да 320 мм-и илин исти ярысында, 210 мм-ә гәдәри исә союғ дөврүндә олур.

Юхарыда көстәрилән яғынты вэ бухарланма хәритәсиндән көрүнүр ки, Алакөлләр һөвзэсинә дүшән яғынтынын мигдары һәммин һөвзә үчүн олан бухарланмадан хейли артыгдыр. Демәли, әкәр һәммин көлләрдән Севан һөвзэсинә ералты ахар олмасайды, о заман 2—3 ил әрзиндә топланмыш су артымы көллэрин чалаларына сығмаз вэ саһилин алчағ ерләриндән дашыб гоншу һөвзәләрә ахарды.

Алакөллэрин суюнун аз минераллы олмасы онлардан Севан һөвзэсинә ералты ахар олмасыны бир даһа сүбут әдир. Алакөллэрин суюнун аз минераллы олмасыны тәсдиг этмәк мәгсәдилә биз Бөйүк Алакөлдән айры-айры илләрдә көтүрүлмүш су нүмунәлэрини мүгайисә этмишдик. 1—2 вэ 3-чү чәдвәлләрдән көрүндүйү кими, Алакөлүн суюнун аз минераллы олмасына бахмаярағ, илин йәй айларында минераллашма һисбәтән артыр.

М. А. Фортунатова көрә [5] Бөйүк Алакөлүн сую мм/л һесабилә ашағыдакы кими дәйишир:

1-чи чәдвәл

CaO	MgO	Fe ₂ O ₃	Al ₂ O ₃	Cl	SO ₃	CO ₂	SiO ₂	Чод- луг алм. дәр.	Тур- шулуг	pH	Сүлб галығ
6,40	1,40	0,07	0,02	1,10	2,40	17,30	4,00	0,80°	4,42	7,20	32,06

М. А. Фортунатовун анализи (1-чи чәдвәл) илә С. Я. Ляттинин анализини (2-чи чәдвәл) мүгайисә этдикдә ионларын бир-бириндән чох фәргләндийи һисс олунмаса да, фәсилләрдән асылы оларағ онларын мигдарынын дәйишилмәси нәзәрә чарпыр. Алакөллэрин аз минераллы олмасыны даһа дүзкүн тәсдиг этмәк үчүн тәдгигат ишлэри апардығымыз заман көтүрдүйүмүз су нүмунәси (3-чү чәдвәл) әсас ола биләр. С. Я. Ляттинин вердийи анализлә бизим анализин арасында минераллашманын бир гәдәр фәргли чыхмасыны онула изаһ этмәк олар ки, бизим нүмунә биринчидән тәхминән 27 ил сонра көтүрүлмүшдүр. Белә бир фәсилә әрзиндә исә суюн тәркибиндә дәйишиклийин олмасы чох тәбнидир. Белә бир дәйишиклийә, көлә даим ахан су мигдарынын вэ минераллашма дәрәчәсинин тә'сирин олдуғу кими, орада яшайи организмлэрин дә тә'сирин ола биләр. Бу барәдә хусуси әлмин тәдгигат иши апармағ лазымдыр.

Апарылан айры-айры анализләрдә 10 мм/л-дән артығ О₂ көрүнмәси һалы бу көлләрдә үзви аләмин яшамасы үчүн шәраит олдуғуна шүбһә яратмыр.

Гейд этмәк лазымдыр ки, Алакөллэрин гидаланмасында гар вэ яғыш суларындан сонра, әсас мәнбә булаглар сайылыр. Мөвчүд әдәбийятын тәһлили вэ шәхси мүшаһидәләримиз нәтичәсиндә Алакөлләр әтрафында 4-ә гәдәр булаг ашкара чыхарылмышдыр. Демәк олар ки,

Нүмунаниң көтү- рыма тарихи	Нүмунаниң ифадә олыма формасы	Ион иссәләри																Газелик дәрә- жәси, %-л	Турмушулу, %-л	Суыб галыт	Сарбаст CO ₂	Сарбаст ClO ₂	
		K.	Ca.	Ca.	Mg.	Fe.	Al.	NH ₄	C ₁	Cl.	CO ₃	NO ₃	NO ₂	NP ₄	CO ₃	NCO ₃	ClO ₃						C ₂
ч/ч	0,25	0,67	4,57	0,84	Ниша- наси	0,01	0,00	6,34	1,1	2,88	0,57	0,00	0,27	0,00	0,00	0,00	0,00	4,82	5,3	15,2	32,0	20,2	4,0
мг-мг	0,006	0,029	0,228	0,069	—	0,001	—	0,333	0,031	0,060	0,009	—	0,006	0,220	0,220	0,220	0,220	0,326					
%, мг-мг	0,9	4,4	34,6	10,5	—	0,1	—	50,5	4,7	9,1	1,4	—	0,9	33,4	33,4	33,4	33,4	49,5					

Нүмүнәниң көтүрүлмә тарихи	Нүмүнәниң ыңғайы	Ион иссәләри							NH ₃	Чодлу (алман дәрәжәсилә)		Туршулу, O ₂ мг/л	Минерал маддәләр, минг. дары
		катонлар			анонлар					үмүм	гәбул эдилмәш		
		Ca ⁺⁺	Mg ⁺⁺	Na ⁺	HCO ₃ [']	CO ₄ ⁺	Cl [']						
15. VI 1955-чи ил	13°	1,0	1,0	13,0	34,0	2,0	4,0	2,5	0,36	1,56	13,6	55,0	
		0,05	0,08	0,58	0,56	0,4	0,11					1,42	
		3,52	5,63	40,85	39,44	2,82	7,74						

бу булагларын һамысы яйын орталарында тамамилә гуруюр. Суларынын мигдарына вә температурасына көрә бунлар бир-бириндән тамамилә фәргләнирләр.

Ил әрзиндә бүтүн булаглардан ахан суюн мигдары 983.664 м³-ә гәдәрdir.

Мөвчуд яғынты вә бухарланма хәритәләриннә әсасланараг Алакөл-ләр һөвзәси үчүн су балансыны һесабладыгда тәхминән ашағыдакы шәкли алырыг:

$$Q = X + Y - Z$$

Бурада: X—атмосфер яғынтыларынын мигдары (600 мм/м³-лә)

Y—булаглар васитәсилә ил әрзиндә ахан сү (м³-лә)

Z—бухарлана биләчәк суюн мигдары (530 мм/м³-лә)

Демәли, $Q = 77.400.000 + 983.664 - 68.347.000 = 10.036.664$ м³.

Бухарланма нәзәрә алынарса ил әрзиндә Алакөлләр һөвзәсиндә 10.036.664 м³ су артымы олуp. Юхарыдакы формулада биз суюн бухарлана биләчәк мигдарыны веририк, анчаг һәгиги бухарланманы версәйдик, йә'гин ки, суюн артымы даһа чох оларды. Һәгиги бухарланманы һесабламаг үчүн биз С. Н. Рүстәмәвун (1956) бухарланма хәритәсиндән истифадә этмишик. Бу вахт ашағыдакы нәтичә әлдә эдилир:

$$Q = 77.400.000 + 983.664 - 45.150.000 = 33.233.664$$
 м³.

Бурадан көрүнүр ки, Алакөл һөвзәсиндә илик су артымы 33.233.664 м³ олуp. Бу мигдары ахым илә ифадә этдиклә 1,053 м³ сан-ә. бәрабәрdir.

Алакөлләр субалп зонасында ерләшдийи үчүн онларын суюндан әтраф яйлагларда отарылан мал-гаранын су илә тәмин эдилмәсиндә кениш мигясада истифадә эдилир. Анчаг һәммин көлләрдән башга ерә сәтһи ахарын олмамасы, әкин саһәләринин суварылмасы нөгтейи-нәзәр-дән әлә бөйүк әһәмийәтә малик дейилдир. Лакин гейд әтмәк лазымдыр ки, бу һөвзәдән мәнбә алан ералты ахарын Эрмәнистан ССР-нин Басаркечәр району дахилиндә булаглар шәклиндә сәтһә чыхмасы, шүбһәсиз ки, һәммин әразидә әкин саһәләринин суварылмасында бөйүк әһәмийәт кәсб әдир.

Чография Институту

Алынышыдыр 6. XII 1956

ӘДӘБИЙАТ

1. Антонов Б. А. Некоторые вопросы орографии Азербайджана. Изв. АН Азерб. ССР, № 6, 1955.
2. Гинзбург А. С. Геолого-петрографическое описание южного побережья озера Севан. Бассейн озера Севан (Гокча), т. II, в. 1, 1930.
3. Гинзбург А. С. Геолого-петрографическое описание восточной части Севанского бассейна. Бассейн озера Севан (Гокча), т. III, в. 2, 1933.
4. Давыдов В. К. Водный баланс озера Севан. Материалы по исслед. озера Севан и его бассейна, ч. VI, 1938.
5. Кузнецов С. С. О гидрогеологии бассейна озера Севан. Бассейн озера Севан (Гокча), т. III, в. 1, 1930.
6. Николаев Н. Г. и Орлов Г. И. Снеговой покров в бассейне озера Севан. Материалы по исслед. оз. Севан, ч. III, в. 3, 1932.
7. Орлов Г. И. Атмосферные осадки в бассейне озера Севан и прилегающих районах. Материалы по исслед. оз. Севан, ч. III, в. 2, 1935.
8. Паффенгольц К. Н. Бассейн озера Гокча (Севан). Труды Всес. геолог.-разв. объедин., в. 219, 1936.
9. Паффенгольц К. Н. Геология Армении, 1948.
10. Соколов А. П. Подземный сток воды из озера Севан. Материалы по исслед. оз. Севан и его бассейна, ч. I, в. 4, 1934.
11. Физическая география Азербайджанской ССР под ред. М. Кашкая и Алиева Г. Б. Изд. АЗФАН СССР, 1945.
12. Шихлинский Э. М. Атмосферные осадки Азербайджанской ССР. Изв. АН Азерб. ССР, № 11, 1946.

Об озерах Алагель Кельбаджарского района

РЕЗЮМЕ

В Кельбаджарском районе, в так называемой Алагельской котловине, имеется 8 озер. Котловина окаймлена с севера и северо-запада — Южносеванским, с востока — Восточносеванским хребтами, с юга — отдельными вулканическими конусами.

Будучи расположенными в субальпийской зоне (выше 2700 м), эти озера в летнее время широко используются для водопоя скота на яйлаге. Наибольшее значение и объем имеют озера Большой и Малый Алагель. Работ, специально касающихся этих озер, нет. Однако при описании геологии, подземного стока, гидрографии бассейна оз. Севан эти озера упоминаются, но об огромном значении их не говорится.

До последнего времени трудно было выяснить, к какому бассейну отнести эти озера: р. Тертер, р. Восточный Арпачай или оз. Севан. По местоположению озера можно было бы отнести к бассейну р. Тертер, однако литологический состав гор, расположенных между бассейнами рр. Тертер, Восточный Арпачай и озерами Алагель, препятствует просачиванию алагельских вод в эти бассейны. Рыхлые вулканические породы, составляющие Южносеванский хребет, благоприятствуют просачиванию (через вулканические трещины) алагельских вод в бассейн оз. Севан. Предположение о наличии подземного стока из озер Алагель через вулканические трещины впервые высказал К. Н. Паффенгольд (1936 г.). Действительно, дебит родников у сс. Басаркечар и Гедакбулак (территория Армянской ССР) зависит от уровня озер Алагель и с понижением уровня в озерах расход их уменьшаются. В 1929 г., когда был отмечен наименьший уровень в озера Алагель, эти родники даже не действовали.

Таким образом, эти озера, скорее всего, можно отнести к бассейну оз. Севан.

Другим подтверждением о наличии подземного стока из озер Алагель является химический состав воды. Вода их мало минерализована. Если бы из озера не было подземного стока, то, очевидно, со временем вода была бы сильно минерализована. Анализ химического состава этих вод показывает, что из катионов преобладает Na^+ , из анионов — HCO_3^- . Сухой остаток составляет 32,06 мг/л (см. табл. 1), а сумма минеральных веществ — 55,0 мг/л (см. табл. 3). Воду озер можно отнести к гидрокарбонатно-натриевой с хорошими питьевыми и оросительными качествами.

Основным источником питания являются атмосферные осадки (600 мм), которые дают 77 400 100 м³ воды в год. Роль родниковых вод в питании озер незначительна, их объем составляет 983 664 м³ в год. Расходную часть составляют, согласно уравнению водного баланса, испарение (340 мм) — 45 150 000 м³ и подземное просачивание 33 233 664 м³; последний компонент достигает величины 1,053 м³/сек.

МИКОЛОГИЯ

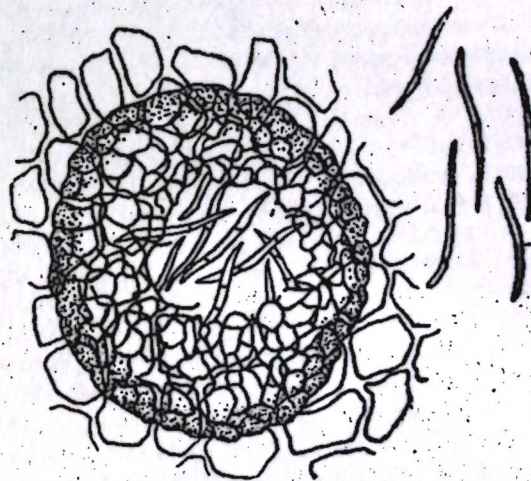
Н. А. МЕХТИЕВА

НОВЫЙ ВИД ГРИБА ИЗ РОДА *Septoria*, ОБНАРУЖЕННЫЙ
В АЗЕРБАЙДЖАНЕ

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР А. И. Каравым)

Septoria xanthogali Mechtijeva sp. n.

Пятна на обеих сторонах листьев многочисленные, разбросанные иногда сливающиеся, округлые или округло-угловатые, вначале коричневатые или светло-каштановые, позднее слегка сероватые, с более или менее приподнятыми краями и окаймленные буровой каймой. Пикниды преимущественно на верхней стороне листа, разбросанные, коричневые, диаметром до 280 м, часто с округлым, широкооткрытым устьищем. Стилоспоры нитевидные, на обоих концах закругленные, прямые или более или менее изогнутые, вначале одноклетные, позднее с 1—3 перегородками, бесцветные, 24—38×1,8—2,5 м.



На живых листьях *Xanthogalum sachokianum* Karjag. Село Зинданмұр, Кусарского района, 22. VII 1953.

Descriptio: Maculis amphigenis, numerosis, sparsis raro aggregatis, rotundatis, primum hepaticis vel brunneis deinde griseis, obscurius marginatis. Pycnidii plerumque epiphyllis, sparsis non numerosis, globo-

sis vel sub ellipticis, brunneis, ad 280 μ diam. dense ostiolis latis. Sporulis filiformibus, utrinque rotundatis rectis vel plus vel minus curvatis, primum non septatis deinde 1—3 septatis, hyalinis, 24—38 $\times$ 1,8—2,5 μ .
Hab. in foliis vivis *Xanthogali sachokiani* Karjag. Pag. Sindanmurug reg. Cusar, Aserbaidshania, 22. VII 1953.

Институт ботаники

Потупило 16. I 1957

Н. Э. Мехдиева

Азәрбайчанда тапылмыш *Septoria* чинсиндән олан ени нөв
һаггында

ХУЛАСӘ

Septoria xanthogali Mечтијева sp. n. көбәләйи 1953-чү ил июл айынын 22-дә Гусар районунун Зинданмуруг кәндиндә *Xanthogalum sachokianum* Karjag. биткисинин ярпаглары үзәриндә тапылмышдыр.

Көбәләйин инкишафы нәтичәсиндә ярпагларын һәм үст, һәм дә алт тәрәфләриндә чохлу мигдарда даирәви вә я бучагвари, әввәлләр гәһ-вәйи, бир аз сонра ачыг шабалыды вә нәһайәт, гонурлашан ләкәләр әмәлә кәлир. Көбәләйин пикнидиләри әсас ә'тибарилә, ярпагын үст тәрәфиндә ерләшир. Стилоспорлар сап шәкилли, дүз вә я бир аз әйри, әввәлләр бир һүчәйрәли, сонралар исә 2—4 һүчәйрәли олур.

С. Г. РЗАЕВА

К ВОПРОСУ О РОЛИ ФИТОПЛАНКТОНА В ПИТАНИИ ЗООПЛАНКТОНА И РЫБ МИНГЕЧАУРСКОГО ВОДОХРАНИЛИЩА

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР А. Н. Державиным)

Фитопланктон играет весьма существенную роль в питании зоопланктона, бентоса и nekтона. Если значение водорослей в питании целагических рыб для ряда водоемов в общих чертах изучено, то трофическое значение фитопланктона для пресноводного планктона изучено недостаточно, а вопросу роли водорослей в питании бентофауны уделено еще меньше внимания. Поэтому работа, посвященная вопросу роли фитопланктона в пищевой цепи водоема, имеет большой интерес.

Вопрос о пищевом значении водорослей для рачков вызывал споры в течение долгого времени. Одни авторы—А. Л. Бенинг [1], В. М. Рылов [6], А. Г. Родина [4], А. Пакауд—утверждали, что водоросли играют значительную роль в питании рачков; другие (например, Е. Науманн)¹—отрицали их пищевое значение.

По мнению Науманна, многие водоросли проходят кишечники рачков, не перевариваясь. М. А. Кастальская-Карзинкина [3] отмечает, что не все водоросли являются хорошо перевариваемым кормом для низших рачков. Н. С. Гаевская [2] пришла к выводу, что для нормального развития рачков одни водоросли недостаточны. А. Г. Родина же указывает, что водоросли имеют высокое пищевое значение и достаточны в качестве единственного корма для развития рачков.

Известно, что водоросли играют и некоторую роль в питании отдельных видов зообентоса. Н. В. Пчелкина (1947 г.), а также М. И. Гостеева (1950 г.) указывают на хищнический образ жизни *Cricotopus* ex gr. *silvestris* F. На роль водорослей в питании зообентоса (личинки тендипедид) также указывают Миалл и Гаммонд (1900 г.). Паузе (1918 г.), изучая личинки *Tanytarsus* ex gr. *gregarius*, отмечает в их кишечниках черноватую массу, состоящую из диатомовых водорослей. По данным Альстерберга (1924 г.), в кишечнике личинок *Tendipes*, кроме всего прочего, обнаружены также в большом количестве мелкие формы фитопланктона.

Нами изучено питание личинки тендипедид *Cricotopus* ex gr. *silvestris* F². Установлено, что в Мингечаурском водохранилище она

¹ А. Пакауд и Е. Науманн цитируются по А. Г. Родиной [4].

² Собрана и определена А. Г. Касимовым.

питаются, в основном, водорослями (*Spirogyra* sp., *Zygnema* sp., *Cladophora glomerata*, *Navicula elongata*, *N. fuscula*, *Cymbella affinis*, *C. turgida*, *Cocceneis placentula*, *Fragilaria* sp.) и остатками наземной растительности. В пищеварительном тракте просмотренных, 20 экз. *Procladius* Skuze водоросли не обнаружены.

В Мингечаурском водохранилище водоросли играют важную роль в питании зоопланктона. Для выяснения характера питания ветвистых и веслоногих рачков нами был произведен просмотр содержимого кишечника живых рачков, собранных в нижнем участке в водохранилище в летнее время. Просмотрено содержимое 150 кишечника *Daphnia hyalina* Sars. и *Macrocylops fuscus* (Jur.).

Таблица

Состав водорослей в пище рачков из Мингечаурского водохранилища (%)

Группы	Виды	<i>Daphnia hyalina</i> Sars.	<i>Macrocylops fuscus</i> (Jur.)
Жгутиковые	<i>Euglena</i> sp.	30	9
	<i>Ceratium hirundinella</i> (O. F. M.) Bergh.	7	—
Зеленые	<i>Phacotus lenticularis</i> Ehrenb.	16	18
	<i>Chlorella vulgaris</i> Beyer.	30	27
	<i>mucosa</i> Korschik.	15	18
	<i>Oocystis Borgei</i> Snow.	7	—
	<i>pelagica</i> Lemm.	7	9
	<i>Novae-semillae</i> Wille.	7	—
	<i>lacustris</i> Chod.	27	27
	<i>Scenedesmus curvatus</i> Lemm.	7	9
	<i>arcuatus</i> Kuz.	7	9
	<i>bijugatus</i> Bothl.	7	27
	<i>Staurastrum paradoxum</i> Meyen	7	—
	<i>gracile</i> Ralfs	15	9
Диатомовые	<i>Melosira granulata</i> (Ehr.) Ralfs.	15	9
	var. <i>angustissima</i>	7	—
	<i>Cyclotella</i> sp.	35	—
	<i>Navicula</i> sp.	7	18
	<i>Gyrosigma</i> sp.	23	—
	<i>Cymbella</i> sp.	7	9
	<i>Nitzschia</i> sp.	23	—
Сине-зеленые	<i>Microcystis aeruginosa</i> Kütz.	54	45
	f. <i>protocystis</i> Elenk.	23	9
	<i>Rhabdoderma einzae</i> Schmidie	7	—

Дافнии в Мингечаурском водохранилище питаются, в основном, водорослями (табл. 1). В питании циклопа водоросли занимают второе место. Отметим, что наряду с водорослями в кишечниках рачков почти всегда в небольшом количестве имелся органический детрит, которым очень богато Мингечаурское водохранилище. Это выявлено при сборе и обработке проб по фитопланктону. В пище макроциклопа детрит занимал первое место.

Таблица 2
Состав водорослей в питании рыб Мингечаурского водохранилища

Виды	Лещ		Вобла		Густера		Уклейка	
	мальки	полувзр.	мальки	полувзр.	мальки	полувзр.	мальки	полувзр.
Flagellatae								
<i>Euglena</i> sp.	+	—	+	—	+	—	—	—
<i>Ceratium hirundinella</i> (O. F. M.) Bergh.	—	+	+	+	—	+	—	+
Итого	1	1	2	1	1	1	—	1
Chlorophyceae								
<i>Oocystis Borgei</i> Snow.	+	+	—	—	—	+	—	—
<i>Scenedesmus bijugatus</i> Kütz.	—	+	—	—	+	—	—	—
<i>curvatus</i> Bohl.	—	—	—	—	—	—	—	—
<i>Ankistrodesmus arcuatus</i> Korschik.	—	—	+	+	—	—	—	+
<i>Actinastrum Hantzschii</i> f. <i>fluviatile</i>	—	—	—	—	+	—	—	—
<i>Stigeochloniam tenue</i> Kütz.	—	—	—	—	—	—	+	—
<i>Ulothrix zonata</i> Kütz.	+	—	+	—	—	—	—	—
Итого	2	2	2	1	2	1	2	1
Diatomeae								
<i>Melosira granulata</i> (Ehr.) Ralfs.	—	+	—	+	—	+	+	—
<i>Cyclotella</i> sp.	—	—	+	+	+	—	+	+
<i>Synedra</i> sp.	—	+	+	+	+	+	—	+
<i>Navicula</i> sp.	+	+	+	+	+	+	—	+
<i>Pinnularia</i> sp.	+	+	—	+	+	+	+	+
<i>Cymbella</i> sp.	+	+	—	+	+	+	+	+
<i>Gyrosigma attenuatum</i>	+	+	+	+	+	+	+	+
<i>Gyrosigma</i> sp.	+	+	+	+	+	+	+	+
<i>Gomphonema</i> sp.	+	—	—	—	+	—	—	—
<i>Epithemia</i> sp.	+	—	—	—	—	—	+	—
<i>Nitzschia</i> sp.	+	—	—	—	—	—	+	+
<i>Hantzschia</i> sp.	+	+	+	+	+	+	+	+
<i>Surirella</i> sp.	+	+	+	+	+	+	+	+
Итого	8	9	6	8	8	9	9	9
Cyanophyceae								
<i>Microcystis aeruginosa</i> f. <i>flos-aquae</i> Elenk.	—	—	—	—	—	—	+	—
<i>aeruginosa</i> f. <i>sphaerodictyoides</i> Elenk.	—	—	—	—	—	—	—	—
f. <i>pseudofilamentosa</i> Elenk.	+	—	—	—	—	—	—	—
<i>pulverae</i> (Wood.) Forti	—	+	—	—	—	—	+	+
f. <i>planctonica</i> (G. M. Smith.) Elenk.	—	—	—	—	—	—	+	+
<i>Aphanizomenon flos-aquae</i> (L.) Ralfs.	+	—	+	—	+	—	+	—
<i>Oscillatoria</i> sp.	—	—	—	—	—	—	+	—
<i>Woelea saccata</i> (Wolle) Born.	—	—	—	—	—	—	+	—
<i>Phormidium</i> sp.	—	—	—	—	—	—	+	—
Итого	2	2	1	—	1	—	7	2
Всего	13	14	11	10	12	11	18	13

Из приведенного в таблице 1 материала выясняется, что в пище *D. hyalina* и *Macrocyclus fuscus* представлены одни и те же группы водорослей: жгутиковые, зеленые, диатомовые и сине-зеленые. Из водорослей в питании дафнии доминировали зеленые (в основном, *Chlorella vulgaris*, *Oocystis Borgei*) и сине-зеленые (*Microcystis aeruginosa*), а в питании циклопа—только зеленые водоросли (*Chlorella vulgaris*, *Ch. mucosa*, *Oocystis Borgei*). В конце летнего периода в питании рачков доминирующую роль играли сине-зеленые водоросли, особенно *Microcystis aeruginosa*. На последний вид надо обратить особое внимание, ибо этой водорослью заполнен весь кишечный тракт дафнии, что ясно видно на препаратах под микроскопом. Если надавить препаративной иглой на рачка, то можно видеть обильный выход *Microcystis aeruginosa* из кишечника дафнии.

По данным О. Н. Русиной [5], беспозвоночные развиваются богато в тех водоемах, где происходит массовое развитие сине-зеленых водорослей, что подтверждается также нашими наблюдениями. При массовом развитии сине-зеленых водорослей (главным образом, *Microcystis*, *Oscillatoria*) в период цветения водохранилища число зоопланктона, по данным Н. Ф. Лиходеевой, доходит до 15.701 экз. в 1 м³. Следует отметить, что в пищеварительных трактах макроциклопов, кроме прочих, были встречены также жировые капельки и отдельные хитиновые фрагменты копепоид. Нахождение последних в содержимом кишечника циклопа связано с хищным образом жизни. На это указывают также в своих работах Рылов, Мешкова, Дзюбан и др.

Фитопланктон Мингечаурского водохранилища играет также значительную роль в питании рыб. пелагиали, что видно из таблицы 2. Было изучено около 125 желудков леща, воблы, густеры, уклейки, а также их мальков. Длина леща колебалась от 6,5 до 9 см (в возрасте 1+, весом от 3 до 9 г); воблы—от 7 до 9 см (в возрасте 1+, весом от 7 до 15 г), густеры—от 8 до 8,5 см (в возрасте 2+, весом от 7 до 14 г); уклейки—от 4 до 6,7 см (в возрасте 1+, весом от 1 до 2,5 г).

В питании изучаемых рыб доминировали диатомовые водоросли, особенно виды *Gyrosigma* и *Cymbella*.

На основании изложенного можно прийти к выводу, что водоросли в Мингечаурском водохранилище имеют высокое пищевое значение и являются иногда почти единственным источником питания ветвистых рачков. Что касается веслоногих рачков, то водоросли для них являются второстепенным кормом.

ЛИТЕРАТУРА

1. Бенинг А. Л. Кладоцера Кавказа, 1941
2. Гаевская Н. С. О методах выращивания живого корма для рыб. Труды Моск. техн. ин-та рыбн. пром., т. 3, 1940.
3. Кастальская-Карзинкина М. А. Материалы по питанию дафний. „Зоол. журн.“ т. XXI, в. 4, 1942.
4. Родина А. Г. Экспериментальное исследование питания дафний. Труды Всесоюз. гидробиол. об-ва, в. 11, 1950.
5. Русиной О. Н. Роль фитопланктона в повышении кормности водоема. Автореферат канд. диссертации, 1956.
6. Рылов В. М. Об отрицательном значении минерального источника в питании некоторых планктических *Copepoda*. „ДАН СССР“, т. XXIX, № 7, 1940.

Минкэчевир су амбары фитопланктонунун зоопланктон вэ планктон балыгларынын гидасында ролуна даир

ХҮЛАСӘ

Фитопланктон зоопланктонун вэ планктон балыгларынын гидасында бөйүк рол ойнайыр. Йосунлар һәмчинин бентиг һейванлары тәрәфиндән гида кими истифадә олунур. Минкэчевир су амбарында яшан тендипедид сүрфәси *Cricotopus* ex gr. *silvestris* анчаг йосунларла (*Spirogyra*, *Zygnema*, *Cladophora glomerata*, *Navicula elongata*, *N. tucula*, *Cymbella affinis* вэ с. илэ гидаланыр. Су амбарында су бирәсинин вэ сиклопун гидасыны да йосунлар тәшкил эдир. Хәрчәнкләрин гидасында үзвн галыглара (детрит) раст олунмушдур ки, бу да онларын гидасында биринчи ери тутур. Су бирәсинин гидасында йосунлардан биринчи ери яшыл йосунлар (*Chlorella vulgaris*, *Oocystis Borgei*) вэ көйяшыл йосунлар (*Microcystis aeruginosa*), сиклопун гидасында исә яшыл йосунлар (*Chlorella vulgaris*, *Ch. mucosa*, *Oocystis Borgei*) тутур. Яй фәслинин ахырында хәрчәнкләрин гидасында доминант көйяшыл йосунлар иди. Су амбарында сиклоп йыртычы һәят сүрүр. Планктон балыгларынын гидасында биринчи ери диатом йосунлар (*Gyrosigma*, *Cymbella*) тутур. Үмүмийәтлә Минкэчевир су амбарында йосунлар хәрчәнк вэ балыглар үчүн бөйүк гида әһәмийәтинә маликдир.

ГИДРОХИМИЯ

М. В. ЖУРАВЛЕВ

БИОГИДРОХИМИЧЕСКИЙ РЕЖИМ НИЖНЕГО ТЕЧЕНИЯ р. ИОРИ

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР А. Н. Державиным)

Вопрос биогидрохимического изучения рек Куринаского бассейна приобрел весьма актуальное значение в связи с возникновением проблемы многолетнего зарегулирования р. Куры. До постройки Мингечаурского водохранилища нами исследован биогидрохимический состав воды р. Иори для выяснения его влияния на формирование гидрохимического режима водохранилища в целях обоснования мероприятий для его рыбохозяйственного освоения. Наблюдения проводились в 1952—1954 гг. у с. Юсуфлы Самухского района, в 24 км выше устья. Результат исследования приводится в таблице.

Температура воды колебалась в пределах от 2,1 (19. XII 1953 г.) до 30°C (6. VIII 1953 г.). Общий ход температур по сезонам был весьма близок для обоих годов. О том же говорят и данные «Гидрологического Ежегодника за 1952 г.» у с. Сагареджо [2]. Высокие летние максимумы температуры объясняются исключительной маловодностью реки в летний сезон.

Прозрачность воды по шрифту варьировала от 0,0 (в паводок) до 5,0 см (в межень).

Содержание взвешенных веществ воды изменялось в широких пределах. Весьма высокое содержание взвеси в мае 1953 г. при малом расходе воды (3 м³/сек) возможно в результате прохождения сильного ливня селевого типа. Явление это, ведущее к эрозии почвы, описано И. Я. Зактрегером [3].

За период исследований pH менялась незначительно (7,86—8,28). Величины pH для каждого сезона 1952—1953 гг. очень близки между собой.

Количество свободной углекислоты колебалось в пределах от 2,2 до 4,4 мг/л. Максимальное содержание бикарбонатной углекислоты (314,6 мг/л) приходилось на март 1952 г., минимум (95,7 мг/л) отмечен в августе 1953 г. В остальные сезоны их количества имели примерно сходный порядок цифр (106—148 мг/л).

Окисляемость натуральной воды в марте и мае 1952 г. была повышенной, что зависело от больших количеств взвеси в эти месяцы. Необычайно высокая окисляемость натуральной воды (65,9 мгО₂/л) в мае 1953 г. объясняется отмеченным выше прохождением ливня селевого типа в момент взятия пробы.

Компоненты	1952 г.				1953 г.				1954 г.
	5.III	19.V	5.VIII	14.XI	5.III	29.V	6.VIII	19.XII	3.III
	6,0 0,0 1710 606 105,0 24,5 57,3 123,0 217,2 39,6 0,0062 0,10 6,5 0,040 0,05 105 13,20 8,6	21,6 0,0 1533 342 75,7 15,5 2,1 87,0 86,3 15,8 0,0019 0,50 5,8 0,018 0,05 101 9,24 29,0	28,2 5,0 42 584 77,2 22,7 73,1 82,5 226,3 50,9 0,0020 0,10 5,8 0,009 0,07 103 8,51 0,10	6,5 4,0 49,6 544 75,7 23,8 65,3 81,0 218,0 47,5 0,0017 0,10 5,6 0,006 0,05 108 13,44 0,88	8,4 5,0 35,6 616 80,0 24,7 96,6 109,5 255,1 54,9 0,0022 0,10 5,0 0,021 0,05 107 12,76 0,90	20,0 0,0 11824 904 118,6 24,2 122,1 67,5 444,0 61,4 0,0333 3,0 6,3 0,006 0,05 108 10,21 3,0	30,0 0,9 176 464 66,5 20,5 59,1 79,5 187,2 36,6 0,0067 0,0 7,1 0,021 0,30 128 10,18 0,84	2,1 1,4 106 582 97,9 22,7 59,1 108,0 212,3 46,5 0,0039 0,50 7,0 0,022 0,10 не опр. 2,1	7,5 0,7 153 644 102,9 25,8 71,5 96,0 264,9 56,4 0,0001 1,0 не опр. не опр. 0,10 не опр. 1,9

Температура воды, °C
 Прозрачность по шрифту, см
 Взвешенные вещества при 105°C
 Сухой остаток при 110°C
 Ca⁺⁺
 Mg⁺⁺
 Na+K (в пересчете на Na)
 Карбонаты в сухом остатке CO₂ *
 SO₄⁼⁼
 Cl⁻
 Азот нитритный N
 Азот нитратный N
 Кремниевая кислота Si
 Фосфор фосфатный P
 Железо (закисно-окисное), раствор.
 Насыщение кислородом, %
 Растворенный кислород, мгO₂/л
 Расход воды, м³/сек

* Бикарбонаты и карбонаты даны в пересчете на CO₂ сухого остатка.

Содержание сухого остатка колебалось от 342 до 904 мг/л. Минимальный сухой остаток—342 мг/л приходился в паводковый период 1952 г. и ему же соответствовал максимальный расход—29 м³/сек. В марте 1952—1954 гг. величина сухого остатка колебалась незначительно (от 606 до 644 мг/л). Большое постоянство минерализации воды р. Иори объясняется прохождением речного стока по сухим пустынным степям и увеличением роли грунтового питания в меженьный период. Необычно высокая минерализация в весенний период 1953 г. является прямым результатом исключительного маловодья этого года. Его средний годовой расход был вообще вчетверо ниже по сравнению с 1952 г.

Вода р. Иори по своему солевому составу относится (по классификации О. А. Алекина) к сульфатному классу, к группе Са, что является исключительной чертой среди рек бассейна р. Куры.

Содержание фосфора фосфатного колебалось в пределах от 0,006 до 0,040 мг/л. В 1952 г. отмечается уменьшение его по сезонам от марта к ноябрю. В 1953 г. содержание его по сезонам близко между собой, исключая май, когда его количество было минимально (0,006 мг/л).

Азот аммонийный не обнаружен, а азот нитритный варьировал от 0,0004 до 0,0067 мг/л. Следует отметить май 1953 г. когда азота нитритного найдено максимальное количество (0,0333 мг/л). Такая цифра является необычной по речному стоку бассейна р. Куры. Содержание азота нитратного колебалось от 0,0 до 1 мг/л. Максимальная величина (3,0 мг/л) была отмечена также в мае 1953 г.

Наличие кремниевой кислоты за весь период исследований было стабильно, что типично для речного стока.

Содержание растворенного железа по сезонам в 1952 г. было стабильно, за исключением августа 1953 г., когда отмечалось повышенное его количество.

Количество растворенного в воде кислорода неизменно было очень большим, варьируя от 101 (май 1952 г.) до 128% насыщения (август 1953 г.). Это объясняется энергичным фотосинтезом при весьма малых расходах воды.

Заключение

Река Иори типична для Куринского бассейна. Однако в отдельные периоды года она обладает следующими отличительными признаками:

1. Периодическое обмеление и временами пересыхание летом.
2. Прохождение сильного ливня типа селевого потока:
 - а) изменяет физические свойства воды со значительным увеличением взвешенных веществ (до 11.824 мг/л);
 - б) повышает окисляемость натуральной воды (до 65,9 мгO₂/л).
3. В маловодные весенние паводки содержание сухого остатка может возрасти до 904 мг/л в связи с возрастанием роли грунтового стока.

ЛИТЕРАТУРА

1. Алекин О. А. Гидрохимические типы рек СССР. Труды ГГИ, в. 25 (79) 1950.
2. Гидрологический Ежегодник за 1952 г., т. 3, в. 1—5, 1956.
3. Закуттергер И. Я. Сели, их значение для Закавказской жел. дороги. Труды Всесоюзного гидрологического съезда, 1925.

Иори чайынын ашагы тэрэплэринин биоһидрокимйэви режими ХҮЛАСЭ

Күр һөвзэси чайларынын биоһидрокимйэви чәһәтдән өйрәнилмәси мәсәләси, Күр чайынын узун мүддәт үчүн низама салынмасы проблеминин гаршыа чыхмасы илә әлагәдар олараг бөйүк вә актуал әһәмийәт газанмышдыр. Минкәчевир су амбары тикилмәздән әввәл, кәләчәкдә бу су амбарынын гидрокимйэви режиминә Иори чайынын көстәрәчәйи тәсири айдынлашдырмаг мәгсәдилә онун сую биоһидрокимйэви чәһәтдән тәдгиг әдилиб өйрәнилмишди. Бу тәдгигатда гаршыа гоюлмуш мәгсәдләрдән бири дә Минкәчевир су амбарында балыг тәсәррүфатыны кенишләндирмәк үчүн көрүлмәси лазым кәлән мүвафиг тәдбирләри элми чәһәтдән әсасландырмаг иди. Мүшаһидә ишләри 1952—1954-чү илләрдә чайын мәнсәбиндән 24 км юхарыда, Самух районунун Юсифли кәнди яхынлыгында апарылды.

1952—1954-чү илләрдә Иори чайы суюнун температуру айры-айры мөвсимләр дахилиндә бир-биринә чох яхын сәвиййәдә иди. Тәдгигат апарылдыгы мүддәтдә суюн температурунун амплитудасы 2,1-дән 30,0° С-ә гәдәр олду.

1952-чи илин март айында, һабелә май айындакы дашгынларда суюн шрифт үзрә шәффафлыгы сыфыр олду; галан мүддәтләрдә суюн шәффафлыгы 0,7 илә 5,0 см арасында дәйиширди.

Илин айры-айры дөврләриндә суда асылы һалда олан бәрк маддәләрин мигдары кениш даирәдә дәйишәрәк хейли артыб-әксилирди.

Иори чайынын сую зәиф гәләвили сулара аиддир. Онун рН-ы 7,86-дан 8,28-ә гәдәрди.

Иори чайынын суюнда сәрбәст һалда вә бикарбонат шәклиндә олан карбон газынын мигдары даг чайлары үчүн типик сайылан һәдд дахилиндәдир.

Һәлл олмуш оксикенин мигдары, суюн O_2 илә ифрат дәрәчәдә олдуғуну көстәрир. Максимал дойма дәрәчәси 1953-чү илин август айында мүшаһидә әдилди (128%). Бу да, су сәрфи чох аз олдуғу һалда фотосинтез просесинин фәал кетмәси илә изаһ әдилди.

Иори чайынын тәбии суюнун оксидләшмә габилийәти һәр литрдә 3,3-дән 15,0 мг O_2 -йә гәдәрди. Лакин илин айры-айры дөврләриндә суюн оксидләшмә габилийәти артыб бундан хейли йүксәк (һәр литрдә 65,9 мг оксикенә гәдәр) олур.

Иори чайынын сую сульфат синфинин Са грудуна аиддир. Бу да Күр чайы һөвзәсинин бүтүн чайлары үчүн характердир.

Биокен элементләрин (Si, P, NO_2 , NO_3 , Fe) мигдары чох олмайыб даг чайларынын кими.

Нәтичә

Иори чайынын сую Күр һөвзәсинин чайлары үчүн типик сайыла биләр, лакин илин айры-айры дөврләриндә башга чайларын суюндан фәргләнән ашагыдакы әламәтләри вардыр:

1. Суюн вахташыры азалмасы вә яйда бә'зән тамам гурумасы;
2. Сел типли күчлү су кәлмәси. Бу да:
 - а) суюн физики хассәләрини дәйишдириб ондан асылы һалда олан маддәләрин мигдарыны хейли артырыр (һәр литрдә 11824 мг-а гәдәр);
 - б) тәбии суюн оксидләшмә габилийәтини артырыр (һәр литрдә 65,9 O_2 гәдәр).
3. Язда кичик дашгынларда гуру галығын мигдары һәр литрдә 904 мг-а гәдәр арта биләр ки, бу да грунт ахынларынын даһа бөйүк рол ойнамасы илә әлагәдардыр.

ФИЗИОЛОГИЯ

А. И. КАРАЕВ, А. А. ХУДАЗАРОВ

ДИНАМИКА РАСПРЕДЕЛЕНИЯ РАДИОАКТИВНОГО ФОСФОРА P^{32} В РАЗЛИЧНЫХ ОТДЕЛАХ ЦЕНТРАЛЬНОЙ НЕРВНОЙ СИСТЕМЫ В НОРМЕ И ПРИ ДЕЙСТВИИ КОФЕИНА И БРОМА

В предыдущих сообщениях [1, 2] мы показали, что радиоактивный фосфор, введенный в организм, не с одинаковой интенсивностью поглощается различными органами и частями одной и той же системы органов. Это различие зависит от физиологической функции, особенностей обмена веществ каждого органа.

Кроме того, в этих сообщениях была также показана зависимость динамики распределения радиоактивного фосфора в организме от функционального состояния коры больших полушарий головного мозга. Интенсивность поглощения радиоактивного фосфора головным мозгом в этих работах изучалась в целом.

В настоящей работе мы изучали динамику распределения радиоактивного фосфора в различных отделах центральной нервной системы (головного и спинного мозга), учитывая, что различные отделы центральной нервной системы отличаются друг от друга как функционально, так и морфологически, особенно по своему возрасту в филогенезе. В связи с этим мы исследовали динамику распределения радиоактивного фосфора в сером и белом веществе больших полушарий головного мозга, в ткани мозжечка, среднего и продолговатого мозга, ворольева моста, а также спинного мозга.

Исследования проводились в трех сериях: нормальных, предварительно кофенизированных и предварительно бромированных животных. Подопытными служили кролики. В качестве меченого атома мы пользовались радиоактивным фосфором в соединении Na_2HPO_4 . Радиоактивный фосфор вводился подкожно в брюшную серию — нормальным кроликам; во второй и третьей сериях через 20 мин. или после подкожного введения 10% раствора кофеина натрия бензоата в количестве 1 мл или после внутривенного (в ушную вену) введения 10% раствора бромида натрия из расчета 1 мл на 1 кг веса животного.

Принимая во внимание, что интенсивность действия кофеина и брома с течением времени изменяется, мы изучали степень поглощения радиоактивного фосфора через 1, 3 и 24 часа после его введения в организм. По истечении этих сроков животные как можно быстро умерщвлялись воздушной эмболией, после чего различные отделы головного мозга и спинной мозг в сыром виде подвергались исследо-

вания и радиоактивность. Существенно отметить, что влияние умерщвления животного имело место во всех без исключения случаях.

Для определения радиоактивности взятая ткань, после ее тщательного промывания под проточной водой и удаления оставшейся воды фильтровальной бумагой, превращалась в кашу. Затем на торсионных весах отвешивались навески сырой ткани в количестве 200 мг. Кашу быстро и равномерно распределяли тонкой стеклянной палочкой на поверхности предметного стекла из расчета 50 мг на 1 см²; затем определялась активность на установке Б при помощи алюминиевого счетчика типа АС-2.

Результаты опытов мы выразили в импульсах в минутах на 1 г мозговой ткани; удельная активность не определялась. Полученные результаты приведены в таблице.

Содержание радиоактивного фосфора Р³² в разных отделах головного мозга и спинном мозге кролика

Экспозиция	Через 1 час у животных			Через 3 часа у животных			Через 24 часа у животных		
	нормаль-ных	получивших ко-феин	бром	нормаль-ных	получивших ко-феин	бром	нормаль-ных	получивших ко-феин	бром
Кора	535	502	278	502	502	674	888	1305	1005
Белое вещество боль-ших полушарий	620	642	278	529	305	503	882	1418	914
Средний мозг	385	278	160	385	224	674	941	941	823
Продолговатый мозг . .	1466	823	385	556	609	669	1187	1305	1958
Мозжечок	609	160	278	609	107	674	470	1123	1005
Вороньев мост	609	385	160	556	278	278	770	1059	1005
Спинной мозг	2018	160	160	449	224	449	535	706	535
В среднем на 1 г моз-говой ткани	892	422	243	512	323	551	810	1121	1037

Данные таблицы показывают, что в норме различные отделы головного мозга и спинной мозг с различной интенсивностью поглощают радиоактивный фосфор в различные сроки после его введения в организм. Так, через час после введения Р³² наибольшие поглощения мы наблюдали в спинном мозге, затем в нисходящем порядке идут: продолговатый мозг, белое вещество больших полушарий головного мозга, вороньев мост и мозжечок (одинаково), кора больших полушарий головного мозга и средний мозг. К третьему часу количество радиоактивного фосфора в спинном мозге резко уменьшается, заняв при этом по степени поглощения пятое место и уступая первое место мозжечку. Уменьшение содержания радиоактивного фосфора происходит также во всех других частях головного мозга, за исключением среднего мозга и мозжечка, в которых количество радиоактивного фосфора остается без изменения. К 24 часу, наоборот, во всех частях головного мозга поглощение радиоактивного фосфора увеличивается, за исключением мозжечка, в содержании которого отмечается некоторое уменьшение Р³². При этом продолговатый мозг поглощает наибольшее количество радиоактивного фосфора. В среднем на 1 г мозговой ткани вначале число импульсов уменьшается, а затем, к концу суток, увеличивается примерно в 1,5 раза. Такое волнообразное изменение динамики поглощения радиоактивного фосфора имеет место также в отношении некоторых отделов головного мозга.

Волнообразное изменение содержания Р³² в различных отделах головного мозга должно быть связано как с накоплением его в крови, так и особенностями фосфорного обмена этих отделов.

Таким образом, исследования, проведенные на нормальных кроликах, показали, что различные отделы центральной нервной системы с различной интенсивностью поглощают введенный в организм радиоактивный фосфор. Причем, наиболее активными в поглощении введенного в организм Р³² оказались в первом часу—спинной мозг, в третьем часу—мозжечок, в 24 часу—продолговатый мозг, наименее активными—в первом и третьем часу средний мозг, в 24—мозжечок.

На динамику и степень поглощения Р³² различными частями головного мозга заметно влияет предварительное введение в организм животного кофеина и брома. В условиях действия кофеина на первом часу число импульсов в минуту в среднем на 1 г веса мозговой ткани примерно в 2 раза меньше по сравнению с отмеченным в норме. Это соотношение сохраняется в третьем часу опыта. Можно было ожидать, что в условиях действия кофеина поглощение Р³² мозговой тканью увеличится, учитывая, что кофеин по своему действию возбуждает мозговую ткань, т. е. увеличивает интенсивность обмена. Полученные данные не соответствуют этому предположению. Нам кажется, что сравнительно низкое содержание Р³² в тканях мозга на первом и третьем часах опыта следует объяснить замедлением его всасывания из-под кожи и ускорением его поглощения различными другими органами. Возможно, здесь имеет место мочегонное действие кофеина, ускоряющее элиминацию Р³² из организма.

Таким образом, действие кофеина в первые часы несколько отличается от действия первитина и кардиозола, также возбуждающе действующих на центральную нервную систему. В лаборатории акад. А. В. Палладина показано, что в условиях действия первитина в течение первых 2 часов содержание неорганического фосфора в головном мозгу оказывается несколько повышенным, а через 4 часа—пониженным по сравнению с нормой [3]. В наших опытах в условиях действия кофеина к первому и третьему часам отмечается уменьшение Р³² в обоих случаях в 2 раза. Такое различие можно связать с побочными действиями кофеина. Тут, несомненно, имеет значение и способ введения в организм Р³² (подкожно, внутривенно, per os).

На 24 часу опыта в условиях действия кофеина во всех отделах головного мозга содержание Р³² увеличивается (число имп. мин. в среднем на 1 г веса мозговой ткани увеличивается с 810 до 1122). Исключение представляет средний мозг, в составе которого количество Р³² остается одинаковым с нормой. На 24 часу на первое место выступает белое вещество больших полушарий головного мозга, затем идут (в порядке убывания) кора, продолговатый мозг, мозжечок, вороньев мост, средний мозг и спинной мозг.

Как видно из таблицы, в условиях действия кофеина во всех избранных экспозициях наиболее активное участие в поглощении радиоактивного фосфора принимает продолговатый мозг, а наименьшее—спинной мозг.

Данные, полученные в третьей серии опытов, свидетельствуют о том, что предварительное введение в организм кроликам брома также влияет на динамику распределения радиоактивного фосфора в различных отделах центральной нервной системы.

У животных, предварительно получивших бром на первом часу опыта, в отдельных частях головного мозга и спинном мозге содержание Р³² намного меньше, чем у нормальных кроликов. Если в норме в среднем на 1 г мозговой ткани было 892 имп. мин., то при дей-

ствии брома это число снижается до 243 имп. мин. Следовательно, оно в 4 раза меньше по сравнению с нормой и в 2 раза—по сравнению с данными, полученными при действии кофеина. Очевидно, кроме того, что изменяется функциональное состояние центральной нервной системы, в условиях действия брома замедляется и всасывание введенного P^{32} из-под кожи.

Заслуживает внимания то, что в условиях действия брома через 1 час кора, белое вещество и мозжечок одинаково поглощают радиоактивный фосфор. Одинаковое количество импульсов в минуту отмечается также в среднем мозгу и воробьевом мосту. Наибольшее поглощение, как и в первых сериях, наблюдается со стороны продолговатого мозга. На третьем часу все отделы головного мозга и спинной мозг поглощают больше радиоактивного фосфора, чем через час, и количество имп. мин. в среднем на 1 г веса мозговой ткани увеличивается более чем в 2 раза. При этом кора, средний мозг и мозжечок, занимая первое место, одинаково поглощают радиоактивный фосфор. Продолговатый мозг несколько уступает им.

Если сравнить данные, полученные у нормальных кроликов, с данными в условиях действия брома, то легко увидеть, что на третьем часу количество импульс-ударов почти совпадает.

На 24 часу в условиях действия бромида натрия во всех отделах головного мозга (за исключением среднего мозга) поглощение P^{32} , по сравнению с нормой, увеличивается. При этом кора, мозжечок и воробьев мост, занимая второе место после продолговатого мозга, одинаково поглощают P^{32} .

Из таблицы видно, что через 24 часа в условиях действия кофеина все отделы мозга, за исключением продолговатого и спинного мозга, поглощают P^{32} больше, чем в условиях нормы и действия брома. Тут следует отметить, что наибольшее накопление фосфора в мозговой ткани происходит во всех случаях к 24 часу опыта. В этом отношении данные наших опытов совпадают с результатами работы Э. Б. Сквирской и Т. П. Силич [4], показавшими, что проникновение фосфора из крови в нервную ткань происходит чрезвычайно медленно.

Приведенные данные свидетельствуют о том, что различные отделы центральной нервной системы, отличаясь друг от друга по своему возрасту в филогенезе, в морфологическом и функциональном отношении различно участвуют в поглощении P^{32} .

Результаты наших исследований ориентировочны и в связи с ними возникает ряд вопросов, разработка которых является задачей дальнейших исследований.

Выводы

1. У нормальных кроликов различные отделы центральной нервной системы различно поглощают P^{32} , при этом наибольшей интенсивностью поглощения обладает продолговатый мозг.
2. Интенсивность поглощения P^{32} различными отделами центральной нервной системы с течением времени изменяется.
3. Предварительное введение в организм кофеина и брома изменяет интенсивность поглощения P^{32} мозговой тканью.

ЛИТЕРАТУРА

1. Караев А. И., Худазаров А. [А. Динамика распределения радиоактивного фосфора в организме в нормальном состоянии при действии кофеина и брома. Труды Сектора физиологии АН Азерб. ССР, т. 2, 1957. 2. Караев А. И., Худазаров А. А. Динамика распределения радиоактивного фосфора в крови, желчи, экскрементах и эндокринных железах кроликов в норме и при действии кофеина и брома. Тезисы докл. на Всесоюз. научно-техн. конф. по применению радиоактивных и стабильных изотопов и излучений в народном хозяйстве и науке. М., 1957. 3. Палладин А. В. Итоги и задачи исследований в области биохимии головного мозга. Сб. "Биохимия нервной системы". Киев, 1954. 4. Сквирская Э. Б. Силич Т. П. Обмен фосфорсодержащих веществ при торможении нервной системы. Тезисы докл. на VIII Всесоюз. съезде физиол., биохим. и фармакологов, М. 1955.

Сектор физиологии

Поступило 2. I 1957

А. И. Гараев, Э. Э. Худазаров

Радиоактив фосфорун P^{32} нормал һалда, кофеин вэ бром тәсири шәраитиндә мәркәзи синир системинин мүхтәлиф шөбәләриндә пайланма динамикасы

ХУЛАСӘ

Әввәлки мәгаләримиздә [1, 2] кәстәрмишдик ки, организмә еридилмиш радиоактив фосфор P^{32} , айры-айры үзвләр вә эйни систем үзвләринин мүхтәлиф һиссәләри тәрәфиндән мүхтәлиф сүр'әтлә удулур. Бу мүхтәлифлик һәр бир үзвүн физиологiji вәзифәсиндән вә онларда кедән маддәләр мүбадиләсинин хүсусийәтиндән асылдыр.

Бундан әлавә, һәмин мәгаләләрдә радиоактив фосфорун организмдә пайланма динамикасынын баш бейин ярымкүрәләри габыгынын функционал вәзийәтиндән дә асылылығы кәстәрилмишдир. Бу әсәрләрдә, радиоактив фосфорун баш бейин тәрәфиндән удулма сүр'әти бүтөвлүклә өйрәнилмишдир.

Мәркәзи синир системинин мүхтәлиф шөбәләринин функционал, морфологiji вә филокәнетик яш әтибарилә бир-бириндән фәргләндинин нәзәрә алараг, биз бу әлми ишдә, радиоактив фосфорун мәркәзи синир системинин мүхтәлиф шөбәләриндә (баш бейин вә онурға бейин) пайланма динамикасыны өйрәнмишдик.

Бунунла әлағәдар оларак, баш бейин бөйүк [ярымкүрәләринин боз вә ағ маддәләриндә бейинчик, орта вә узунсов бейин, Варол көрпүсү вә һәмчинин онурға бейин тохумаларында радиоактив фосфорун пайланма динамикасы тәдгиг әдилмишдир.

Тәдгигатлар үч серияда: нормал, габагчадан кофеин вә я бром еридилмиш һейванлар үзәриндә апарылмышдыр.

Тәчрүбәләр, чәкиси 2,1—3,2 кг олан, ади шәраитдә сахланан ада дошанлары үзәриндә апарылмышдыр. Радиоактив фосфорун Na_2HPO_4 бирләшмәсиндән нишанланмыш атом кими истифадә олунамшдыр. Тәчрүбәләримизин биринчи сериясында һейванын гарын наһийәсиндә дәри алтына һәр килограм чәкисинә 45 мкҗури һесабындан радиоактив фосфор еридилмишдир, икинчи вә үчүнчү серия тәчрүбәләрдә исә радиоактив фосфор еритмәмишдән 20 дәгигә габаг, әввәлчә дәри алтына я 1 мл 10%-ли кофеин натри бензоат мәһлулу вә я да веная, һейванын һәр килограм чәкисинә 1 мл һесабындан 10%-ли натриум бромид мәһлулу еридилмишдир.

Кофеин вә бромун тәсиринын замандан асылы оларак дәйишдийинин нәзәрә алараг, радиоактив фосфорун удулма дәрәчәсинин о еридилән вахтдан 1,3 вә 24 саат кечәндән сонра өйрәнмишдик.

Апардығымыз тәчрүбәләрин нәтичәләри бейин тохумасынын һәр бир грамына дүшән импульс дәгигәләрлә ифадә олунамш вә чәдвәлдә верилмишдир.

1. Нормал ада довшанларынын мәркәзи синир системинин мүхтәлиф шө'бәләри радиоактив фосфору мүхтәлиф дәрәчәдә, узунсов бейин исә даһа чох удур.

2. Мәркәзи синир системинин мүхтәлиф шө'бәләри тәрәфиндән радиоактив фосфорун удулма сүр'әти вахтдан асылы олараг дәйишир.

3. Организмә габагчадан еридилән кафеин вә бром бейин тохумасынын радиоактив фосфору удма сүр'әтини дәйишдир.

ПАРАЗИТОЛОГИЯ

Д. В. НАЧЫЕВ

ЧӨЛ ГАБАНЫНДА СЕНУРОЗ НАДИСЭСИ

(Азәрбайчан ССР ЭА академики А. И. Гараев тәрәфиндән тәгдим эдилмишдир)

1955-чи илин гышында Исмайыллы районунда бир дәстә ерли овчу илә бирликдә чөл габаны овуна чыхдығымыз заман Истису кәндинин яхынлыгында өзүнү чох гейри-ади. апаран бир чөл габанына раст кәлдик.

О, дағын дөшүндә дурдуғу ердә даянмадан дөврә вурур, санки тә'лим алмыш бир һейван киими мүййән чеврә үзрә фырланыр вә демәк олар ки, она лап яхынлашмыш овчулара гәтиййән фикир вермирди. Биз габана ики күллә атдыг, лакин габан выйылты илә янындан өтүб кечән күлләләрин сәсинә ә'тинасыз галараг енә дә өз һәрәкәтини давам этдирди. Ялныз үчүнчү күлләдән сонра габан башыны ашағы саллайыб овчулардан биринин үстүнә чумду. Лакин йолда вурулуб өлдүрүлдүйүндән она чата билмәди.

Габанын чәмдәйини орадача мүййинә этдик.

Мә'лум олду ки, онун 5—6 яшы варды, кифайәт гәдәр иридир вә яхшы көкдүр. Габанын сағ көзү артыг дәрәчәдә атрофияя уғрамышды,—сағлам көзүндән тәхминән 2 дөфә кичик иди. Сағ көзүнүн буйнуз тәбәгәсинин үзәрини ағ ләкә өртмүшдү вә онда айдын нәзәрә чарпан чапыг вар иди.

Биз әввәлчә белә фикирләшдик ки, габанын даирәви һәрәкәтләринин сәбәби сағ көзүнүн кор олмасындан доғмушдур, чүнки габан сағдан сола тәрәф даирәви һәрәкәт адирди, бу да она әтрафдакы шейләри сағ көзү илә көрмәйә имкан вермәли иди. Лакин габаны Азәрбайчан ССР Элмләр Академиясы Н. Зәрдаби адына Тәбиийят Тарихи музейинин лабораториясында камерал шәрантдә ярдығымыз заман, онун баш бейнинин бейин тохумасындан гөз бөйүклүкдә бир говугчуг чыхардыг. Говугчуғу диггәтлә йохладыгда мә'лум олду ки о, паразим лент гурдларындан *Multiceps multiceps*-ин сүрфә мәрһәләси (*Cenurus cerebri*) дир. Тәәссүф ки, биз һәмин говугчуғун бейин тохумасында ерләшдийи ери дүрүст мүййән әдә билмәдик, чүнки габанын бейини кәлләдән хырда-хырда парчалар һалында чыхарылмышды¹, бейин тохумасынын парчаларыны анатомик гайдада бирләшдириб бәрпа әтмәк исә, мүмкүн дейилди.

¹ Габан скелет һазырламағ үчүн ярылдығына көрә онун кәлләси бүтөв сахламыш дешиләди.

Эдәбийятдан мә'лумдур ки, *Cenurus cerebralis* һейванларын баш бейниндә ийкишаф эдәрәк, басыб эзмә нәтижәсиндә бейин тохумасынын мүхтәлиф саһәләринин атрофияя уғрамасына сәбәб олур, буна көрәдә бейини һәммин әзилән һиссәсини идарә этдийи үзвүн функциялары позулур, һәтта бә'зән тамамилә даяныр.

Бу чәһәтдән, тәсвир этдийимиз сенуроз һадисәси В. Р. Тарасовун, нисбәтән бу яхынларда бир сайгада (*Saiga tatarica* L.) сенуроз тапдығына даир нәшр этдирдийи мә'луматда [6] көстәрилән факта охшайыр. Тарасов һәммин сенуроз говуғуну, көрмә синирини басылыб әзилмәси нәтижәсиндә сол көзү кор олмуш сайганы бейин тохумасында чыхармышдыр.

Вурдугумуз габанын сағ көзү, йәгин ки, онун баш бейниндә көрмә синири эйни адлы мүгабил синирлә чарпазлашмаздан әввәл, -көрмә мәркәзини яхынлығында сенуроз говуғунун көрмә синирини басыб эзмәси нәтижәсиндә кор олмушду. Габанын сағ көзү атрофияя уғрамыш олдуғундан, белә дүшүнмәк олар ки, онун ялныз көрмә синири дейил, һабелә көзә ган верән артериясы да басылыб әзилмишдир. Көзүн буйнуз тәбәгәсини өртмүш ағ ләхәйә вә чапыға кәлинчә, онлар йәгин ки, сонралар травма нәтижәсиндә әмәлә кәлмишдир.

Сенуроз вә я башга чүр дейилдийи кими, дәличә, чох вахт даварда, хүсусилә дә гоюнларда раст кәлинир. Донузлар вә атлар сенурозла, давара нисбәтән, надир һалларда хәстәләнир.

Дүня әдәбийятында бир нечә адамын сенурозла хәстәләnmәси һаллары гейд әдилмишдир [2,5].

Бу парәзити яанлар гурд, чаггал, түлкү, әв һейванларындан исә—итләрдир. Сенуроз бу һейванларда ярымчыг ийкишаф әтмиш һалда парәзитлик эдир. Парәзитин юхарыда адлары чәкилән әсас саһибләри нәчислә бирликдә онкосфера илә долу парәзит сегментләри ифраз эдир. Сегментләр дағылыб парчаландыгда, онлардан сәрбәст сурәтдә онкосфералар чыхыб отларын үзәриндә ййылыр. Онлар да, орада отлаян һейванларә йолухур. Парәзит, хәстәләnmиш һейван бағырсаг диварларыны дешәрәк ганына кечир вә ганла бирликдә бейин тохумасына кедир. Сонра парәзит бейин тохумасындан әсас саһибинә ялныз, аралыг саһиб тәләф олдуғдан сонра кечә биләр.

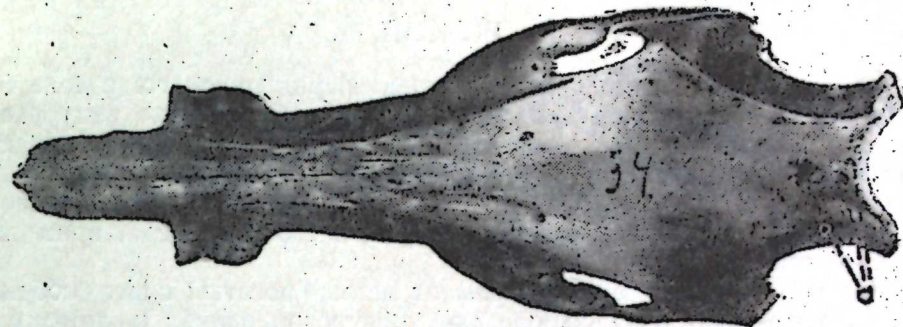
Әлдә әдилмиш мүмкүн олан әдәбийятда Азәрбайчанда чөл габанлары арасында сенуроз тапылдығына даир һеч бир гейд вә мә'лумат раст кәлмәдик. Лакин тәсвир этдийимиз һадисәнин әһәмийәти тәкчә бунула гуртармыр.

Габанын скелетини һазырладығымыз заман мә'лум олду ки, онун кәлләсинин тәпә сүмүкләриндә улдуз шәклиндә (шәклә бах) үч перфоратив дешик вардыр. Онларын сүмүк чыхынтылары чох назик олуб, ишығы кечирир. һәммин дешикләрдән бирини айрыча йолу вардыр. О бири икиси исә бир-бири илә үмуми перфоратив йолла бирләшмишдир. Каналларын сәтһи, чилаланмыш сәтһ кими һамардыр.

Остеомиелитик этиолокия һалларынын дешикләри үчүн чох характер олан периостал чыхынтылар вә диструктив сүмүк дәйишикликләр шәклиндә лайланма һадисәси, бурада гәтиййән нәзәрә чарпмыр.

Сенуроз хәстәлийиндә чох вахт говуғун тәзийги нәтижәсиндә ялныз бейин тохумасынын дейил, һабелә кәллә сүмүкләринин дә атрофияя уғрамасы һаллары мүшаһидә әдилир. Бә'зән һәтта кәлләнин сүмүкләриндә перфорасия баш верир. Лакин нәзәрдән кечирдийимиз бу һалда сенурозла хәстәләnmә әһтималы мүмкүн дейилдир, чүнки перфоратив дешикләр тәпә бошлуғунда әмәлә кәлир, һалбуки мә'лум олдуғу кими, онун бейин бошлуғу илә һеч бир рабитәси йохдур. Һәлә бир чәһәти дә нәзәрә алмаг ләзымдыр ки, тәпә бошлуғуну бейин бошлуғундан айыран сүмүк аракәсмәси тәсвир этдийимиз габанда

тамамилә нормалдыр вә онда һеч бир атрофиялы әламәтләр мүшаһидә әдилмир.



Чөл габанынын кәлләси (*Sus scrofa* L.)

Бунула белә, кәлләнин һавалы бошлуғларында мүхтәлиф парәзит нөвләринин, о чүмләдән, *Skrjabingulus petrovi*, *S. nasicola* нематодалары вә *Troglootrema acutum*, *Troglootrema mustelae* трематодалары кими һелминтләрин яшамасы һаллары кениш сурәтдә мә'лумдур. Бунлар сафсар, горностај, кәлинчик (өндәк) түлкү вә норканын алын бошлуғларында яшаяраг, алын сүмүкләриндә чохлу мигдарда, я да тәк-тәк перфорасия әмәлә кәтирир [1, 3, 4] Н. К. Верешшакин [1] Биңгәди плейстосен чанаварларынын (*Canis lupus apscheronicus* N. Ver.). алын сүмүкләриндә перфорасия һадисәләри мүшаһидә әтмәйә мүвәффәг олмушдур. О, һазырда яшаян гурдларын да алын сүмүкләриндә перфорасия һадисәсини мүшаһидә әдә билмишдир. Беләликлә, һелминтопатолокиянын бу формасынын һәтта инди белә арадан галхмадығы исбат әдилмишдир.

Тәсвир этдийимиз габанын кәлләсиндәки перфоратив дешикләр, йәгин ки, эйни заманда сенуроз хәстәлийинә тутулмуш бу габанын тәпә бошлуғунда һәр һансы бир һелминт яшайыб фәалийәт көстәрмәси нәтижәсидир.

Бу факт, һабелә Н. К. Верешшакинни, һәм бә'зи индики чанаварларын, һәм дә плейстосен дөврү чанаварларынын кәлләләриндә мүшаһидә әтдийи перфорасия һаллары көстәрир ки, Азәрбайчанда айры-айры һейван нөвләринин кәлләләриндә мүхтәлиф сүмүкләрин перфорасиясына сәбәб олан һелминт нөвү яшайыр.

Һ. Зәрдаби адына
Тәбийят Тарихи музейи

Алынмышдыр 25. II 1956

ӘДӘБИЙАТ

1. Верешшакин Н. К. Перфорация костей лобных пазух у волков плейстоцена. ДАН Азәрб. ССР*, т. 1, № 1, 1945.
2. Павловский Е. Н. Руководство к практической паразитологии человека, 1924.
3. Петров А. М. Глистные инвазии собак, 1931.
4. Петров А. М. Глистные болезни пушных зверей, 1941.
5. Подъяпольская В. П., Капустин В. Ф. Глистные заболевания человека. Медгиз, 1950.
6. Тарасов В. Р. Сенуроз у сайги. Природа*, № 6, 1955.

Случай ценуроза у дикого кабана

РЕЗЮМЕ

Зимою 1955 г. около деревни Истису Исмаиллинского района был добыт кабан, в головном мозгу которого обнаружен ценурозный пузырь (*Cenurus cerebri*), представляющий собой личиночную стадию ленточного паразитического червя—*Multiceps multiceps*. Ценурозный пузырь был расположен вблизи правого зрительного нерва и своим давлением вызвал его атрофию, которая, в свою очередь, привела к слепоте глаза.

Ценуроз большей частью поражает мелкий рогатый скот, особенно овец. Значительно реже заболевают ценурозом свиньи и лошади. В мировой литературе зарегистрировано несколько случаев поражения ценурозом людей.

В доступной нам литературе мы не нашли указаний на обнаружение ценуроза у дикого кабана в Азербайджане, однако интерес описываемого случая этим не исчерпывается.

При приготовлении скелета обнаружилось, что на теменных костях черепа описываемого кабана имеются три перфоративных отверстия. При ценурозе нередко наблюдаются случаи, когда пузырь своим давлением вызвал атрофию не только мозговой ткани, но и атрофию костей черепа, доходящую иногда до их перфорации. Но ценурозное поражение в данном явлении исключается, поскольку перфоративные отверстия проникают в теменную пазуху, которая, как известно, никакого сообщения с мозговой полостью черепа не имеет. Вместе с тем известны различные виды паразитов, которые, поселяясь в воздухоносных полостях черепа, вызывают множественные или одиночные перфорации их костных стенок. Поэтому будет правильно считать, что перфоративные отверстия на черепе кабана являются результатом деятельности какого-то гельминта, поселившегося в теменной пазухе кабана, зараженного одновременно и ценурозом.

ИГТИСАДИЙЯТ

Э. Э. МАЪМУДОВ

НОРАШЕН РАЙОНУ КОЛХОЗЛАРЫНЫН
ИХТИСАСЛАШМАСЫНА ДАИР(Азәрбәйжан ССР ЭА академики Э. Э. Əлизadə тәрəфиндән təддир)
Əдилмәшдир)

Коммунист партиясы və Совет һөкүмәти халг тәсәррүфатынын әсасыны тәшкил эдән ағыр сәнаенин инкишафы әсасында кәнд тәсәррүфатынын бүтүн сәһәләринин әсаслы сурәтдә йүксәлмәсини тәмин этмәк үчүн бир чох тәдбирләр гәбул әтмиш вә бу тәдбирләри дурмадан һәятә кечирирләр. Гаршыя гоюлан бу тәдбирләри мұвафғәгийәтлә һәятә кечирмәк үчүн әсас шәртләрдән бири ерли тәбии вә игтисади шәрантә мұвафиг олараг кәнд тәсәррүфатынын дүзкүн ерләшдирилмәси, әкинчилик вә малдарлығын районлар үзрә, районларда исә колхозлар үзрә дүзкүн ихтисаслашмасыдыр. Буна кәрә дә ерли тәбии вә игтисади шәрантә мұвафиг олараг колхозларын тәсәррүфат истигамәтинин дүзкүн мұәййән әдилмәсинин чох бөйүк әһәмиийәти вардыр.

Норашен районунун әразиси торпаг, иглим, рел'еф вә башга хүсусийәтләринә кәрә мұхтәлифдир. Буна кәрә дә районун әразисини ики кәнд тәсәррүфат зонасына (ашағы вә дағәтәйи) бөлмәк олар.

1. Ашағы зона. Бу зона суварылан әкинчилик системидир. Бу зонада олан колхозларын әсас тәсәррүфат истигамәти памбыгчылыгдан ибарәтдир. Бурада памбыгчылыгга янашы олараг, тахылчылыг вә һейвандарлыг да инкишаф әтмишдир. Зонанын торпағы мәһсулдар, иглими мұлайим, исти вә гурудур. Әразиси исә, демәк олар ки, дүзәнликдән ибарәтдир. Бурада әкинләрин суварылмасы районун әразисиндән кечән Арпа чайы васитәсилә апарылыр.

2. Дағәтәйи зона. Бу зона да һәмчинин суварылан әкинчилик системиндән ибарәтдир. Лакин бурада әкинләрин суварылмасы кәһриз вә булаг сулары васитәсилә апарылыр. Бу зона мұлайим союг иглимә вә үзви мәддәләрдән чох касыб вә тәркибиндә чох мигдарда кирәк олан ағ торпаглара маликдир. Бу зона колхозларынын әсас тәсәррүфат истигамәти түтүнчүлүкдур. Түтүнчүлүклә янашы олараг, бурада тахылчылыг вә һейвандарлыг да инкишаф әтмишдир.

Бу ики зона, яғынтыларынын мигдары ә'тибарилә дә бир-бириндән фәргләнир. Орта иллик яғынтыларын мигдары ашағы зонада 221 мм, дағәтәйи зонада исә 244 мм-дир.

Юхарыда дейилэнлэрдэн айдын олур ки, бу зоналар өз тәбии шәрантләрн э'тибарилә бири дикәриндән фәргләнир. Буна көрә дә ашағы зонада, әсасән, памбыгчылыг, дағәтәйи зонасында исә түтүнчүлүк инкишаф этмишдир. Ашағы зонанын колхозлары ерли тәбии шәрантдән дүзкүн вә һәртәрәфли истифадә әдәрәк дағәтәйи зонада ерләшән колхозлара нисбәтән даһа чох кәлир әлдә әдирләр. Дағәтәйиндә ерләшән колхозлар исә ерли тәбии шәрантдән вә дахили тәсәррүфат имканларындан лазымынча истифадә әдә билмирләр. Буна көрә дә һазырда бу колхозлар игтисади чәһәтдән ашағы зонада ерләшән колхозлардан хейли керидә галырлар. Мәсәлән, ашағы зона колхозлары дағәтәйи зонада ерләшән колхозлара нисбәтән орта һесабла һәр 100 һектар әкин ери, отлаг вә чәмән саһәсинә көрә, демәк олар ки, 2—3 дәфә пул, 2—2,5 дәфә сүд вә 1—1,5 дәфә артыг юн әлдә әдирләр. Һәр бир әмәк габилийәтли колхозчуя дүшән үмуми пул кәлирләринин миғдары ашағы зона колхозларында дағәтәйи зонада ерләшән колхозлара нисбәтән орта һесабла 4—5 дәфә артыг тәшкил әдир.

Дағәтәйиндә ерләшән колхозларын ашағы зонада ерләшән колхозлардан игтисади чәһәтдән керидә галмаларынын әсас сәбәби дахили тәсәррүфат имканларындан кифайәт гәдәр истифадә этмәмләрн вә онларын дүзкүн игтисаслашмамасы илә изаһ олунур. Бу зонада ерләшән колхозларын тәсәррүфат истигамәтләринин дүзкүн мүәййән әдилмәси, бунунла да ерли тәбии шәрантдән йүксәк дәрәжәдә истифадә әдилмәси бу колхозларын вәзийәтини яхшылашдырар вә онлары ашағы зонада ерләшән колхозларын игтисади сәвиййәсинә чатдыра биләр. Дағәтәйи зонада ерләшән колхозларын тәсәррүфат истигамәтинин дүзкүн мүәййән әдилмәси бу колхозларын игтисади күчүнү артырмаг үчүн әсас шәртләрдән биридир. Һазырда дағәтәйиндә ерләшән колхозларын тәсәррүфат истигамәти онларын ерли хүсусийәтләринә тамамилә уйғун кәлир.

Дағәтәйи зонада түтүнчүлүк, үзүмчүлүк, бағчылыг вә барамачылыг бу колхозларын әсас тәсәррүфат саһәси олмалыдыр. Бу колхозларда түтүн олдуғча чох бөйүк кәлир верир. Белә ки, колхозлар түтүнүн һәр сентнериндән орта һесабла 800—900 манат вә даһа артыг пул кәлири әлдә әдирләр. Бу колхозларын пул кәлирләринин 70 % - дән чоху түтүнчүлүкдән олур. Түтүнчүлүклә янашы олараг, бурада үзүмчүлүк вә бағчылыгы да инкишаф этдирмәк лазымдыр. Бу колхозларда үзүмчүлүк, бағчылыг вә барамачылыг ичтимаи тәсәррүфатын ән керидә галмыш саһәләриндән биридир. Коммунист партиясы вә Совет һөкүмәти бу саһәләрн инкишаф этдирилмәсинә бөйүк әһәмийәт верирләр.

1956—1960-чы илләрдә ССРИ халг тәсәррүфатынын инкишафына даир алтынчы бешиллик план һаггында Совет Иттифагы Коммунист партиясынын XX гурултайынын директивләриндә Азәрбайжан ССР-нин колхоз вә совхозларында 38 мин һектар саһәдә ени мейвә вә үзүм бағларынын салынмасы нәзәрдә тутулмушдур.

Бу вәзифәни мүвәффәгийәтлә һәята кечирмәк үчүн республикамызда мөвчуд олан бүтүн имканлардан кениш сурәтдә истифадә этмәк лазымдыр.

Норашен районунун дағәтәйиндә ерләшән колхозлары үзүмчүлүк вә бағчылыгы инкишаф этдирмәк үчүн бөйүк имканлара маликдирләр. Бу колхозларда үзүмчүлүк вә бағчылыгын инкишаф этдирилмәси дағәтәйи колхозларын игтисади күчүнү артырар вә онлары бу чәһәтдән ашағы зона колхозлары сәвиййәсинә кәтириб чатдыра биләр.

Дағәтәйи колхозларда түтүнчүлүклә янашы олараг, үзүмчүлүк, бағчылыг, барамачылыгын инкишаф этдирилмәси, бурада бир сыра имканларын олмасы илә изаһ олунур:

1. Бу зонада ерләшән колхозларын торпаглары үзүмчүлүк вә бағчылыгын инкишафы үчүн әлверишли торпаглардыр.

2. Бу зонада рел'еф дүзәнлик характер дашымыр. Бурада бөйүк дүзәнлик саһәләрн олмадыгы үчүн әкин саһәләрн чох кичик һиссәләрә парчаланмышдыр. Эразинин тәпә, дағ дөшләриндән ибарәт олан башлыча һиссәсиндән дәнли вә техники биткиләр әкиннн үчүн истифадә әдилмәси мүмкүн олмадыгындан, һазырда истифадәсиз галыр. Лакин тәдгигат кәстәрир ки, бу торпагларда бағчылыг вә үзүмчүлүг инкишаф этдирмәк олар.

3. Бу зонада чохлу кәһриз, булаг суларынын олмасы вә Юхары совхоз каналынын истифадәйә верилмәси бурада әкинчилик үчүн су мәсәләсини асанлашдырар. Бундан башга чохиллик ағач әкмәләринин вә о чүмләдән үзүмүн суя тәләбаты олдуғча аз олур.

Юхары совхоз каналынын истифадәйә верилмәси бу зонада әввәлләр тахылчылыг вә түтүнчүлүк үчүн истифадә әдилән кәһриз суларынын бир һиссәсини инди үзүмчүлүк вә бағчылыгыда истифадә әдилмәсинә имкан верир, Бундан башга, гыш вә пайыз айларында судан әкинчиликдә истифадә әдилмәдийи заман ону су амбарларында топламаг йолу илә миғдарынын артырмаг олар. 91 кәһриз үзрә апарылмыш һесабламалар кәстәрмишдир ки, бу зонада 5 ай топланан су илә һәр һектара 10 мин кубметр су верилмәси шәртилә әлавә олараг 800 һектар әкин саһәси бечәрмәк олар.

4. Үзүмчүлүк вә бағчылыгын бу зонада инкишаф этдирилмәсинә имкан верән амилләрдән бири дә ишчи гүввәсинин олмасыдыр. Гейд этмәк лазымдыр ки, үзүмчүлүк вә бағчылыгын инкишаф этдирилмәси колхозларын игтисади вәзийәтини яхшылашдырмагла янашы олараг, эйни заманда бүтүн илбою әмәдән барабәр сурәтдә истифадә әдилмәси үчүн имкан ярадачагдыр.

5. Бу зонада үзүмчүлүк вә бағчылыгын нә гәдәр бөйүк әһәмийәт дашыдыгыны айры-айры колхозларын бу саһәдә әлдә этдикләри тәчрүбә айдын сүбүт әдир.

Нахчыван районунун Әзнәбүрт кәндиндә олан Каганович адына колхоз Норашен районунун дағәтәйи зонасында ерләшән К. Маркс адына колхозла һәмсәрһәддир. Бу колхозларын эйни иглим, торпаг вә игтисади шәрантә малик олмаларына бахмаяраг, бағчылыг вә үзүмчүлүгүн инкишаф этдирилмәси нөгтейи-нәзәрдән кәскин сурәтдә фәргләнирләр. Каганович адына колхозда үзүмчүлүк вә бағчылыгдан бөйүк кәлир әлдә әдилдийи. һалда, К. Маркс адына колхозда исә бу саһәләр һәлә бу күнә гәдәр инкишаф этдирилмәмишдир. Каганович адына колхозун тәчрүбәси кәстәрир ки, үзүмчүлүк вә бағчылыг памбыг гәдәр кәлир верир. Бу колхоз мәһсул верән үзүм вә мейвә бағларынын һәр һектарындан 6200—6700 манат пул кәлири әлдә әдәрәк мәһсулун һәр сентнеринә 3—4 әмәк күнү сәрф әтдийи һалда, Норашен районунда олан памбыгчылыг колхозлары исә орта һесабла һәр һектар памбыг әкин саһәсиндән 6000—6400 манат пул кәлири әлдә әдәрәк, һәр сентнер памбыг мәһсулуна исә 10—12 әмәк күнү сәрф әдирләр. Бағчылыг вә үзүмчүлүкдә сәрф әдилән һәр әмәк күнүнә орта һесабла 32—34 манат, памбыгчылыгыда исә 22—25 манат пул кәлири әлдә әдир.

Белә бир мүғансәни апармагда мәгсәд памбыгын әһәмийәтинин азалтмаг дейил, дағәтәйиндә ерләшән колхозларда үзүмчүлүк вә бағчылыгын памбыг биткиси кими бөйүк игтисади әһәмийәтә малик олдуғуну кәстәрмәкдән ибарәтдир.

Юхарыдакы рэгэмлэр кестарир ки, дагетайи зонада ерлешэн колхозларда үзүмчүлүк вэ багчылыгын инкишаф этдирилмэси бу колхозларын игтисади чэһэтдэн ашагы зонада ерлешэн памбыгчылыг колхозларынын савийясинэ кетириб чатдыра билэр.

6. Дагетайи зонада ерлешэн колхозларда үзүмчүлүк вэ багчылыгын инкишаф этдирилмэсинин зарури вэ игтисади чэһэтдэн элверишли олмасыны колхозчулары шэхси һэйтяны тасэррүфатларында эн кэлирли саһэлэрдэн олан үзүмчүлүк вэ багчылыгын кениш сурэтдэ инкишаф этдирилмэси дэ сүбут эдир.

Багчылыгын инкишафында эсас фикир тут багларынын кенишлендирилмэсинэ верилмэлидир. Тутчулугун инкишаф этдирилмэси барамачылыг үчүн ем базасы тэшкил эдир. Бу зонада барамачылыг эн кэлирли саһэлэрдэн биринэ чеврилэ билэр.

Дагетайи зонада ерлешэн колхозларын игтисадииятыны даһа да йүксэлтмэк үчүн ерли тэбин вэ игтисади шэраитэ мувафиг олараг, бурада түтүнчүлүклэ барабэр үзүмчүлүк, багчылыг вэ барамачылыгын кениш сурэтдэ инкишаф этдирилмэси эсас мәсэлэлэрдэн биридир.

Азәрбайчан ССР ЭА
игтисадиият бөлмэси

Алынмышдыр 5. I 1955

А. А. Махмудов

К вопросу специализации колхозов Норашенского района

РЕЗЮМЕ

Коммунистическая партия и Советское правительство, на основе достигнутых успехов в развитии тяжелой индустрии, являющейся основой народного хозяйства, разработали и неуклонно осуществляют программу крутого подъема всех отраслей социалистического сельского хозяйства. Одним из условий успешного решения этой задачи является правильное размещение и специализация сельского хозяйства в соответствии с природными и экономическими условиями каждого района, а в районе — каждого колхоза.

Для определения правильного выбора колхозами Норашенского района производственного направления с учетом их природных и экономических условий район делится на две сельскохозяйственные зоны — нижнюю и предгорную. Эти зоны как по своим почвенно-климатическим условиям, так и по экономическому уровню развития резко различаются между собою. Так, колхозы нижней зоны в расчете на 1 га пашни, сенокосов и пастбищ получают: денежного дохода — в 2—3 раза, молока — в 2—2,5 раза и шерсти — в 1—1,5 раза больше, чем колхозы предгорной зоны.

Одной из главных причин отставания колхозов предгорной зоны является односторонний характер развития их общественного хозяйства, слабое использование природных условий этой зоны для развития ряда отраслей.

Правильный выбор производственного направления колхозами предгорной зоны с учетом особенностей природных условий позволит значительно поднять их экономический уровень.

Правильный выбор наиболее эффективной отрасли общественного хозяйства или сельскохозяйственных культур с учетом природных условий и хозяйственных возможностей этих колхозов имеет исключительное важное значение. К числу таких отраслей, наряду с табаководством, можно отнести садоводство и виноградарство.

Целесообразность дальнейшего развития садоводства и виноградарства в колхозах предгорной зоны диктуется следующим:

1. Пригодностью почв предгорной зоны для развития садоводства и виноградарства.

2. Наличием огромных земельных площадей, ныне не используемых для возделывания технических и зерновых культур, но вполне пригодных для развития садоводства и виноградарства.

3. Наличием запасов поливной воды.

4. Наличием запасов рабочей силы.

5. Положительным опытом отдельных колхозов в развитии садоводства и виноградарства.

6. Положительным опытом в развитии садоводства и виноградарства на приусадебных участках колхозников этой зоны.

Дальнейшее развитие табаководства, садоводства и виноградарства, а также шелководства в колхозах предгорной зоны будет способствовать подъему экономики этих колхозов и повышению материально-культурного уровня жизни колхозников.

ӘДӘБИЙЯТ

Н. МӘММӘДОВ

М. Ф. АХУНДОВУН „ХЫРС ГУЛДУРБАСАН“
КОМЕДИЯСЫНЫН ИКИ ВАРИАНТЫ ҒАГҒЫНДА

(Азәрбайчан ССР ЭА академики Ә. Ә. Әлизадә тәрәфиндән тәгдим
әдилмишдир)

Мә'лум олдуғу кими, М. Ф. Ахундовун 1853-чү илдә рус дилиндә нәшр олунмуш п'есләринин мүгәддәмәсиндә „Хырс гулдурбасан“ комедиясынын әввәлине бу комедиянын сәһнә үчүн рус язычысы Соллогуб тәрәфиндән ишләнилмәси гейд әдилмишдир.

Лакин гейд әтмәк лазымдыр ки, М. Ф. Ахундовун ярадычылығыны тәдгиг әдән әдәбийятчылардан һеч бириси „Хырс гулдурбасан“ комедиясынын әввәлчә нә вәзийәтдә олдуғу вә мүәллифин рус язычысынын көмәйи илә онда нә кими дәйишикликләр апардығы үзәриндә даянмамышдыр.

Комедиянын биринчи вариантыны икинчи вариантла мүгайисә әтдикдә айдын олур ки, онларын арасында олдуғча бейүк фәрг вардыр. М. Ф. Ахундовун драматуркия ярадычылығыны дәриндән өйрәнмәк үчүн бу фәргләри көстәрмәк олдуғча вачибдир.

М. Ф. Ахундов „Хырс гулдурбасан“ комедиясыны 1851-чи илдә рус дилиндә язымыш вә ону һәмин илдә „Гафгаз“ гәзетинин 83, 84, 86, 90 вә 91-чи нөмрәләриндә чап әтдирмишдир.

1852-чи илин әввәлләриндә М. Ф. Ахундов Соллогубла бәрабәр „Хырс гулдурбасан“ комедиясы үзәриндә ишләйәрәк онда бир нечә әсаслы дәйишикликләр апармыш вә беләликлә комедиянын икинчи вариантыны яратмышдыр. Бу вариант 1852-чи илин театр мөвсимиңдә Тифлис рус театрында тамашая гоюлмушдур.

Комедиянын ени ярадылмыш варианты М. Ф. Ахундовун 1853-чү илдә рус дилиндә нәшр олунмуш комедиялар китабына салынмыш вә мүәллиф тәрәфиндән Азәрбайчан дилинә тәрчүмә әдилмишдир.

„Хырс гулдурбасан“ комедиясынын илк дәфә Азәрбайчан дилиндә язылмыш әлязмасында, һәмчинин М. Ф. Ахундовун Азәрбайчан дилиндә нәшр әдилмәк үчүн топланмыш п'есләринин әлязмасында комедиянын 17 январ 1852-чи илдә тамамланмасы гейд әдилмишдир. Бу гейдләрә әсасән күман әтмәк олар ки, М. Ф. Ахундов „Хырс гулдурбасан“ комедиясыны илк дәфә 1851-чи илдә рус дилиндә язымыш вә һәмин илдә дә „Гафгаз“ гәзетиндә нәшр әтдирмишдир. Сонралар исә мүәллиф Соллогубун көмәйи илә п'есин енә дә рус дилиндә икинчи вариантыны яратмыш вә ону өз догма ана дилинә тәрчүмә әтмишдир.

„Хырс гулдурбасан“ комедиясынын һәр ики вариантында М. Ф. Ахундов Азәрбайчан һәятындакы керилийи, авамлыгы, көһнәпәрәстлийи, әталәти, чәһаләти-тәнгид әтмиш, өлкәдәки оғурлуға, гулдурлуға гаршы чыхмыш, чар чиновникләринин өзбашыналығыны, ганунсузлуғуну вә рүшвәтхорлуғуну сатира атәшинә тутмуш, кәнддәки бәрабәрсизлик мәсәләсинә тохунмуш, азад мәнәббәт, гадын азадлығы вә с. уғрунда мүбаризә апармышдыр. Лакин бүтүн бу үмуми чәһәтләрә бахмаяраг, комедиянын вариантлары бир-бириндән әсаслы сурәтдә фәргләнир.

„Хырс гулдурбасан“ комедиясынын һәр ики вариантыны мүгайисә әдәркән ашағыдакы әсас дәйишикликләри көстәрмәк лазымдыр.

Биринчи вариантда комедиянын әсас гәһрәманы олан Байрам мәнфи планда верилмиш, онун характери тамамилә ачылмамыш вә комедия Байрамын ифша әдилмәси вә тутулмасы или гуртармышдыр. Комедиянын үзәриндә ишләркән М. Ф. Ахундов әсәрини хошбахт сонлугла гуртармаг үчүн Байрамын характерини дәйишдирмиш, ону мүсбәт планда вермиш, бүтүн яхшы сифәтләрини ачмыш вә комедиянын сонлуғуну Байрамын гәләбәсилә гуртармышдыр.

Биринчи вариантда Азәрбайчан рүһанилийинин типик нүмайәндәси олан Молла Шабан сурәти вардыр. Молла Шабан олдуғча чанлы, һәяти вә инандырычы верилмиш, онун кәнд һәятында ойнадығы мәнфи рол реалистчәсинә ачылмыш вә комедиянын әсас тәнгид һәдәфи она гаршы чеврилмишдыр. Лакин тәәссүфлә гейд әтмәк лазымдыр ки, икинчи вариантда Молла Шабанын иштирак әтдийи сәһнәләрини бә’зиси дәйишдирилмиш бә’зиси исә тамамила чыхарылмышдыр.

Биринчи вариантда о вахтлар Тифлис рус театрында тамаша гоюлан водевилләрин комедия һеч бир тә’сири һисс әдилмир. Бу вариантда һадисәләр реалистчәсинә вә драматик бир сурәтдә инкишаф әтдирилир. Бурада, икинчи вариантда олдуғу кими, сүи сурәтдә ярадылмыш сәһнә—чаван кәндлиләрин гулдурлуг әтмәси вә Тарвердинин Франс Фохт, меймун вә айы илә гаршылашмасы сәһнәси йохдур. Илк вариантда кәндлиләрин басгыны вә бу заман онларын башына кәлән һадисәләр ялныз һекайә шәклиндә кәндлиләрин дилилә нәгл олуномушдыр. Икинчи вариантда исә М. Ф. Ахундов йәгин ки, Соллогубун тәклифилә комедияда йүнкүл эффект яратмаг үчүн она гулдурларын йолдан кечән арабая һүчуму вә Тарвердинин Франс Фохтла, меймун вә айы илә гаршылашмасы сәһнәсини әлавә әтмишдыр. Дүздүр, әлавә әдилмиш сәһнә комедияны марағлы әдир, лакин гейд әтмәк лазымдыр ки, бу комедиянын инандырычылығыны вә һәятилийини зәифләдир. Ени ярадылмыш сәһнәдә Тифлис рус театрында тамаша гоюлан водевилләрин тә’сири ачығчасына өзүнү көстәрир.

Комедиянын вариантлары арасында олан фәргләрдән данышаркән хусусилә ону гейд әтмәк лазымдыр ки, биринчи вариантда чар чиновникләринин өзбашыналығы вә рүшвәтхорлуғу икинчи вариантда олдуғундан даһа ачығ вә гүввәтлидир. Йәгин ки, сензор икинчи вариантда чар чиновникләринин нөгсанларыны тәнгид әдән сәтрләри бурахмамышдыр.

Биринчи вариантда засәдателин фамилиясы Редкий (аз-аз, надир) верилмишдыр. Бу фамилия илә М. Ф. Ахундов көстәрмәк истәмишдыр ки, „Хырс гулдурбасан“ комедиясында тәсвир әдилән бачарығлы вә әдаләтли чар чиновникләринә Азәрбайчанда чох надир һалларда раст кәлмәк олар, әксәрийәт исә рүшвәтхор, әдаләтсиз вә күтбейин олмушдур.

Чар чиновникләринин нөгсан вә чинайәтләринин ифшасы биринчи вариантда кәндлиләрә засәдателин илк көрүшмәси сәһнәсиндә хусусилә нәзәрә чарпыр. Кәндин ағсаггалы кәндлиләри бир-бир засәдателә

көстәрәрәк ашағыдакы кими онлары чар чиновники илә таныш әдир. „Бу обанын руһаниси Молла Шабандыр, бу Намаздыр, бу да кәндин ән һөрмәтлиси вә варлысы Мәшәди Гурбандыр“¹ Ағсаггалын ачығ ишарәсини аңлаян засәдател она ачыгла дейир: „Онун дәвләти мәним һәйимә лазымдыр. Сиз әввәлки засәдателләрә өз һәмвәтәһләрини бу чүр таныш әтмәйә әдәт әтмисиниз. Мән онлардан дейиләм. Мән бу әдәти сизә тәрк әтдирәчәйәм. . . буну һансы шейтан сизә өйрәтмишдир“².

Башга бир ердә засәдател, тәрчүмәчи, Молла Шабан вә кәндлиләр арасында бу чүр сөһбәт кедир. Засәдателин тагсырнамәсинә гулаг асан молла чар чиновникини авамлыгда тагсырландырыр вә истәйир ки, кәндлиләрин һеч бир басгында иштирак әтмәдикләрини вә ялныз айы вә меймун шәклинә дүшмүш шейтанларла гаршылашдығларыны она исбат әтсин. Молланын бу сөзләрини эшидән засәдател ғышгырараг она дейир: „Сән һансы ов гушуну кәтирәчәксән?“ (рус дилиндә, „какую дич несешь ты?“).

Молла Шабан засәдателин сөзләрини баша дүшмүр вә тәрчүмәчидән засәдателин она нә дедийини сорушур:

— „Засәдател нә дейир? Мән бу сөзләри баша дүшмәдим.

Тәрчүмәчи—(Азәрбайчан дилиндә)“ Сорушур ки, һансы ов гушларыны кәтирәчәксән.

Молла Шабан—(Намаза мүрачиәтлә). Бу нә демәкдир?

Нәчәф—А, а. Бу ишарәдир: ...нечә йә’ни баша дүшмүрәм, мәйәр буусуз иш кечәрми?

Мәшәди Гурбан—Молла, засәдателә де ки, биз она гуллуғ әтмәйә һазырыг“³.

Кәтирдийимиз мисаллар көстәрир ки, М. Ф. Ахундов чар чиновникләринин нөгсан вә чинайәтләринә лагейд галмамышдыр. Әксинә, бөйүк реалист язычы сензуранын ағыр тә’гибинә бахмаяраг, имкан даирәсиндә чар чиновникләринин ганунсузлуғуну вә рүшвәтхорлуғуну тәнгид атәшинә тутмушдур.

Комедиянын рус дилиндә ярадылмыш икинчи вариантында исә чар чиновникләринин Азәрбайчанда әтдикләри чинайәтләри ифша әдән сәтрләр тамаAMILә атылмышдыр. Бизә белә кәлир ки, бу сәтрләр чара сәдагәтлә хидмәт әдән вә али силкә мәнсуб олан граф Соллогубун әтиразы нәтичәсиндә комедиядан атылмышдыр. Нечә тәсәдүфи дейил ки, М. Ф. Ахундов комедияны Азәрбайчан дилинә тәрчүмә әдәркән, енидән она ихтисар шәклиндә олса да чар чиновникләринин нөгсанларыны тәнгид әдән сәтрләри дахил әтмишдир.

Вариантларын арасында әсас фәрг хусусилә онларын развязкасындадыр. Биринчи вариантда комедия ашағыдакы кими гуртарыр.

Мүвәффәгийәтсиз гулдурлугдан бир күн кечәндән сонра Тарверди кечә ятаркән юхуда шейтанлары көрүр вә горхудан дәли олур. Тарверди әвдән гачмаг истәйир, лакин ата-анасы онун әл-аяғыны бағлайыр вә әвдән бурахмырлар. Мәшәди Гурбанын эвиндә бөйүк ағлашма байлайыр. Сәсә кәндлиләр: Нәчәф, Намаз, Залха вә Молла Шабан кәлир. Намысы Мәшәди Гурбанын эвинә йығылышыр. Байрам да бурая кәлир вә һәйәтдә кизләнир. Кәндлиләрин арасында олан Молла Шабан дейир ки, әкәр она вахтында Тарверди үчүн дуа язмага имкан версәйдиләр, онда о дәли олмазды. Әлә бу вахт кәндин ағсаггалындан Тарвердинин гулдурлугда иштирак әтдийини өйрәнән засәдател өз ясовуллари илә кечәнин ярысы Мәшәди Гурбанын эвини мүһасирә әдир. Засәдател Мәшәди Гурбанын эвинә кирир вә Тарвердинин дәли

¹ „Гафғаз“ гәзети, 1851, № 90.

² Енә орада.

³ Енә орада.

олдуғуну көрүр. Ясовулларын арасында олан һәким Тарвердийә баһарга тәсдиг эдир ки, о һәгигәтән дәли олмушдур.

Заседател молланы һәдәләйәрәк она дейир: „Мән инди бу чаван огланы сахлайырам, лакин начальникә хәбәр верәчәйәм ки, онун дәли олмасына сәбәб сәнсэн“ молла да өз тәрәфиндән заседатели һәдәләйир: „Мән дә сиздән шикайәт эдәйәм ки, бура кәлиб һаһагдай уйдурма һадисәләр һаггында ахтарыш апардыныз вә мәнә онун үчүн вахтында дуа язмага имкан вермәдиниз, она көрә о, дәли олуб“.

Бу заман ясовуллар һәйәтдә кизләнмиш Байрамы көрүб шүбһәләнирләр вә ону түтүб заседателин янына кәтирирләр. Заседател мәшһур гулдур таныйыр вә ону һәбс эдәрәк тәрчүмәчийә дейир:

„Камалә татарлара (азәрбайчанлылара—Н. М.) әлан эт ки, бу драмәз Ахалтск гәзасынын кәндләриндән бирисини яндырагаг орада чахнашма салмыш вә бир бәйин атыны оғурламышдыр. Мән бир һәфтәдир ки, ону ахтармаг үчүн әмр алмышам. Башгаларына ибрәт үчүн о, мүтләг беш күндән сонра дар ағачындан асылачагдыр“.

Тәрчүмәчи заседателин сөзләрини кәндлиләрә чатдыр. Севкилисини һәбс эдилмәсини көрән Пәрзадын үрәйи кедир. Чар чиновники һәкимдән чаван гызы мүәличә әтмәйи хәһиш эдир. Лакин һәким она дейир ки, кәндлиләр рус һәкимини гадынлара бахмасына йчәзә вермирләр вә хәстәлик заманы ялыз моллая мүрачигәт эдирләр.

Бу заман гәфилдән отага дөрд нәфәр силаһлы кәндли кирир. Бунлар гулдурлугда тагсырландырылан Байрамын гардашларыдыр. Залхадан Байрамын тутулма хәбәрини эшидән кәндлиләр силаһла заседателин үзәринә һүчүм эдәрәк, өз гулдур гардашларыны азад әтмәйә тәшәббүс эдирләр. Лакин заседател өз ясовуллары илә кәндлиләрин һүчүмуну гаршылайыр вә онлары гачмага мәчбур эдир. Бу әһвалатдан сонра заседател Намазын вә онун арвады Залханын гулдур Байрамла әлагәдар олмасындан шүбһәләнир вә онларын һәбс эдилмәси һаггында әмр верир. Беләликлә, комедиянын биринчи варианты белә бир драматик сонлугла гуртарыр.

Икинчи вариантда исә комедия заседател тәрәфиндән кәндлиләрин—Байрам, Тарверди вә Пәрзадын тәлеини хошбахт бир сурәтдә һәл эдилмәси илә гуртарыр. Белә ки, заседател Байрамын гочаг, ачыг-гәбли, сөзүнә садиг галай, яланчылығы севмәйән вә һәгигәтпәрәст бир кәндли олдуғуну көрәрәк ону өз янына ишә гәбул эдир, ахмаг Тарвердини өз әгилсизлиги үзүндән гулдурлугда иштирак әтдийини биләрәк ону тутмур вә һәһайәт, Тарвердини атасы Мәшәди Гурбадан Пәрзадын Байрама верилмәси разылығыны алыр.

Һәр ики вариантын развязкасыны мүгайисә әтдикдә мәлум олур ки, биринчи вариантда сонлуг реалистчәсинә ачылыр. Һадисәләр реал сурәтдә бир-бириндән доғур вә драматик бир шәкилдә гуртарыр. Икинчи вариантда исә комедиянын развязкасы тәсадүфлә гуртарыр. Бу тәсадүф комедиянын һәятилийини, чанлылығыны вә реалистлийини зәифләдир.

„Хырс гулдурбасан“ комедиясынын вариантлары арасында олан әсас фәргләр бунлардан ибарәтдир.

М. Ф. Ахундовун ярадычылығыны тәдгиг әдән әдәбийятчылар гыса да олса „Хырс гулдурбасан“ комедиясынын биринчи варианты үзәриндә даяймалы вә мүәллифин комедияларыны нәшр әдән заман китабын сонунда биринчи вариантла икинчи вариант арасында олан дәйишликкләри охучулара чатдырмалыдырлар.

Н. Мамедов

О двух вариантах комедии М. Ф. Ахундова „Медведь—победитель разбойника“

РЕЗЮМЕ

Известно, что в сборнике комедий М. Ф. Ахундова, вышедшем на русском языке в 1853 г. в Тифлисе, к пьесе „Медведь—победитель разбойника“ дано примечание о том, что для сцены комедия переделана В. А. Соллогубом.

До сих пор никто из исследователей творчества М. Ф. Ахундова не интересовался первым вариантом пьесы и теми изменениями, которые внес в нее автор с помощью русского писателя.

Комедия „Медведь—победитель разбойника“ была написана на русском языке в 1851 г. и в том же году опубликована в газете „Кавказ“ за № 83, 84, 86, 90, 91.

В начале 1852 г., работая над комедией вместе с Соллогубом, М. Ф. Ахундов создал ее второй вариант и поместил в упомянутом выше сборнике.

Во втором варианте с помощью Соллогуба автор устранил некоторые сценические недостатки комедии, изменил судьбу и характеры основных героев.

Сопоставляя оба варианта комедии, нужно отметить, что в первом варианте герой комедии Байрам дан в отрицательном плане как известный вор и разбойник, и пьеса завершается его разоблачением и арестом. Переработав произведение, М. Ф. Ахундов во втором варианте, желая закончить комедию счастливой развязкой, нарисовал образ Байрама в положительном плане, раскрыл все его хорошие черты характера и завершил комедию победой героя.

В первом варианте имеется полнокровный и реалистический образ Молла-Шабана—типического представителя духовенства того времени. Однако во втором варианте комедии изменены сцены, в которых участвовал Молла-Шабан.

Критическое отношение М. Ф. Ахундова к порокам царских чиновников более ярко проявляется в первом варианте комедии, во встрече заседателя с крестьянами. Это свидетельствует о том, что писатель не был равнодушен к злоупотреблениям со стороны царской администрации в Азербайджане и, несмотря на строгое преследование цензуры в середине XIX в., по мере возможности критиковал взяточничество и несправедливость царских чиновников. Во втором же варианте комедии эта критика носит умеренный и скрытый характер.

А. ГАЗЫЕВ

УСТАД БЕҢЗАДЫН ЛЕЙЛИ ИЛƏ МƏЧНУНУН СƏҺРАДА
КӨРҮШҮ МӨВЗУУНДА МИНИАТУРАСЫНЫН
ТАРИХИ ҺАГГЫНДА

XV əsrin sonu XVI əsrin əvvəllərində yaşayış kərkəmli fərat miniaturachy rəssamy Kəmaləddin Bəhzad (1455—1536) həyatının son 25 ilini Təbrizdə keçirmiş və o zaman hələ kənc olan Səfəvi dövlətinin bədihi həyatında yaxından iştirak etmişdir. Onun miniaturaları öz zərifliyi, realistik elementləri, çox fiqurlu, lakin aydın və ifadəli kompozisiya xüsusiyyəti və ahenklər koloriti əti-barilə fərqlənir.

Bəhzadın şağırdları kərkəmli sənətkarın ənənəsini davam etdirmiş və hətta, bəzisi onun işlətdiyi kompozisiya və yratdığı motivlərinin olduğu kimi öz miniaturalarında təkrar etmişdir.

Ustad Bəhzad ilk bəyuk və məhsuldar iradəçiliyi dövrünü fəratda keçirmişdir. O, bəyuk əzbək şairi Əlişir Nəvainin təşəbbüsü ilə Sultan Hüseyn Baykaranın sarayında şah kitabxanasında işə kirmiş, sonralar bir neçə vaxt Şeybani xanın sarayında işləmişdir. 1510-cu ildən sonra isə Şah İsmayıl Xətəinin təşkil etdiyi Səfəvi dövlətinin mərkəzi olan Təbriz şəhərinə kətilmişdir.

Burada o, Şah İsmayıl Xətəinin 928 (1522)-ci ildəki xüsusi fərmanına əsasən şah kitabxanasının rəisi və Səfəvi dövləti inçəsənətinin başçısı təyin edilmişdir. Bu fərman Şah İsmayıl Xətəinin inçəsənətə verdiyi əhəmiyyəti və rəssam Bəhzadın XVI əsrin əvvəllərində Səfəvi dövlətində tutduğu kərkəmli mövqeyi göstərir.

Bəhzadın bir neçə əsəri, onların xidməti xüsusiyyəti, işləmə tərzi, xətti və bəzən rəssamın imzasına əsasən bu və ya digər inçəsənət növünə onun Təbriz dövrü iradəçiliyinə aid edilmişdir.

Bəzi sənətşünaslar Xosrov Dəhləvinin XV əsrə aid „Leyli və Məcnun“ poemasının¹ süjeti üzrə çəkilmiş „Leylinin səhəradə Məcnunla görüşü“ adlı miniaturasını, xidməti xüsusiyyətinə görə, Bəhzadın Təbriz dövrü iradəçiliyinə aid edirlər (şəkil 1). Bu imzasız miniaturanın Bəhzad tərəfindən nə zaman işlənməsi haqqında yəqin məlumatlar yoxdur; lakin alman mütəfəkkiri

¹ Poemanın bu nüsxəsi Leningradda M. E. Saltykov-Şchedrin adına mərkəzi kitabxanada mühafizə edilmişdir.

ләрindən Э. Күнел һәм миннатураны XVI эсрә аид эдәрәк, ону мәшһур сәнәткарын сон ишләриндә саймыш, йә'ни рәссамын Тәбриздә ишләдийн дөврүнә аид этмишдир².

Өйрәндиймиз миннатура Бәһзәдн ярадычылығына хас олан реалистик чизкиләре маликдир. Онун, шүбһәсиз оларак, XV эсрин ахырларына аид эдилән бә'зи эсәрләриндә көрдүйүмүз кими, бурада да рәссам мәнзәрәйә бөйүк ер вә әһәмийәт вермишдир. Һәм миннатурада тәпәчикли бир сәһра тәсвир эдилмишдир; өн планда сәһилләри чичәкләрә зәнкин бир архын ахмасына бахмаяраг, мәнзәрәдә көйәрти вә ағачлыг сейрәкдир; Лейлини-бурая кәтирән дөвә архдан су ичир; архын һәр ики тәрәфиндә, бир гәдәр кәнарда чүрбәчүр вәһши вә йыртычы һейванлар тәсвир эдилмиш вә онларын һәр бири өз адәтинә вә мәншәтинә мувафиг бир һалда кәстәрилмишдир; сол тәрәфдә тәпәнин үзәриндә бир даг кечиси көрүнүр; сағда исә, дикәр тәпәнин этәйиндә бир чаггал ердә өзүнә ем ахтармагла мәшғулдур. Бир чүт үлкәк аһу дөнәрәк ашигләрә бахыр; һәтта йыртычы һейванлар да ол-дугча сакитдир, онлар санки, сәһрада тәк галмыш Мәчнуну горуюрлар. Мәчнуну көрмәйә кәлән Лейли ердә әйләшәрәк, гаршысында һалсыз вәзийәтдә узанмыш бәдбәхт севкилиснин башыны дизләри үзәриндә сахламышдыр.

Миннатурада мәнзәрә дә һәгигәтә уйғун тәрздәдир, лакин көй, шәрти оларак гызылы, арх исә күмүшү рәнклә чәкилмишдир. Битки-ләрин чәкилиши вә мәнзәрәнин айры-айры һиссәләри чох инчә иш-ләнмишдир; тәбиәтин үмуми көрүнүшүнүн Мәчнунун һалына уйғун вә сүкута гәрг олмуш кими тәсвир эдилмәси һүзн вә бәдбинлик һис-си оядыр. Лейли вә Мәчнунун чох кичик чәкилмиш фигуралары, контраст вә шух рәнкли кейимләри илә асанлыгла сечилирләр. Бәһ-зад ярадычылығына хас олан бу әләмәтләрин бә'зиси XVI эср Тәбриз рәссамларынын эсәрләриндә өз давам вә инкишафыны тапмышдыр.

Гыса шәкилдә тәсвир этдиймиз миннатуранын Бәһзәдн гәләминә аид олмасы шүбһәсиздир; лакин бизим фикримизчә онун XVI эсрә аид эдилмәси әсассыздыр. Чүнки, әввәла миннатурада көй, гызылы рәнк илә ишләнмишдир, бу исә XVI эсрин әввәлләринә аид Тәбриз миннатураларында даһа чох XV эсрин ахырларына аид һерат мәк-тәби миннатураларына хас олан сифәтдир. Икинчиси вә даһа мүнһүмү, бу миннатураны һерат мәктәбинин дикәр усталарындан Гасымәлинин тарихи мә'лум олан (ялныз мөвзу ә'тибарилә дейил, хроноложик чәһәт-дән дә Бәһзәдн эсәрилә әләгәдар олан) ишилә мугайисә этдикдә, би-зим бурада өйрәндиймиз миннатуранын 1494-чү илдән әввәлләрә аид олмасы гәнаәти өз-өзүнә ирәли кәлир.

Мә'лум олдуғу кими, Бәһзәдн шакирди олан вә бәдин фәәлийә-тинә һератда башламыш Гасымәли, ярадычылығынын илк дөврүндә Бәһзәдн эсәрләриндәки композиция гурулушундан, онун ишләрин-дәки айры-айры фигура вә дикәр элементләрдән механики оларак ис-тифадә эдирди. Бу ики рәссамын ярадычылығындакы белә әләгә вә яхынлыг һәлә XVI эсрин биринчи ярысында сәнәтшүнас Мирзә Мә-һәммәд һейдәр тәрәфиндән гәйд эдилмишдир³. Бу чәһәт проф. Б. П. Денике тәрәфиндән дә һәм мин рәссамларын бир нечә миннатуралары үзрә мүнәһидә олунмуш вә онун „Живопись Ирана“ адлы китабында язылмышдыр. Мәсәлән, Гасымәли өзүнүн „Бәһрам курун әждаһаны өлдүрмәси“ адлы миннатурасында Бәһзәдн әйни адлы миннатурасы-нын композиция принципини тәглид этмишдир (2 вә 3-чү шәкилләри

² E. Kuhnelt. Miniaturmalerei im islamischen Orient; Berlin, 1922, сәһ. 28: Бу миннатуранын репродукциясы олан, һәм китабханадакы 43 №-ли шәкли алтында XVI эср тарихи кәстәрилмишдир.

³ П. Б. Денике. „Живопись Ирана“, М., 1938, сәһ. 110.

мугайисә эт). Гасымәлинин „Гызларын һовузда чиммәси“ ады илә мә-лум олан дикәр миннатурасында исә өн планда әлләрини ирәлийә доғру узадараг, һовузда юмаға һазырлашан ики галын фигурасы, Бәһзәдн Тәһран музейиндә мүнәһидә эдилән „Султан һүсейн Мирзә багда“ адлы эсәриндәки фигураны әйнилә тәкәрар эдир. Лакин Гасы-мәлинин эсәриндә бу фигуралар тәрсинә, йә'ни сағдан сола доғру чеврилмишдир.

Гасымәлинин ярадычылығынын илк дөврләринә аид олан үчүнчү бир миннатурасында да биз, онун мәшһур устаддан айры-айры тәс-вирләри игтибас этдийини көрүрүк. Онун Британия музейиндә мүнә-физә эдилән 1494-чү ил тарихли Низами „Хәмсә“ си сүжетиндә чәк-дийи „Сәлимин“ сәһра Мәчнунун янына кәлмәси“ эсәриндә (шәкил 4) тәсвир эдилән һейванлар чәкилиш, вәзийәт вә һәрәкәтләри әтибарилә Бәһзәдн юхарыда мұхтәсәр тәсвир этдийимиз „Лейлини сәһрада Мәч-нунла көрүшү“ адлы миннатурасындакы һейванлары тамамилә тәкәрар эдир. Мәһз буна әсасән Бәһзәдн һәм мин эсәринин XVI эсрә аид эдил-мәси бизим фикримизчә дүзкүн дейилдир; чүнки, нәзәрән кечирди-йимиз 1 вә 4-чү шәкилләри мугайисә этдикдә көрүрүк ки, һәр ики ми-ниатурада чәкилмиш аслан, бәбр вә довшан тәсвирләри бир-биринә лап уйғун кәлир, әләчә дә бир чүт аһу, даг кечиси вә чаггаллар тамамилә бир-биринин әйнидир; лакин сонунчулар Гасымәлинин мини-атурасында енә сағдан сола доғру чеврилмишдир.

Беләликлә, Бәһзәдн миннатурасындакы композиция элементләри-нин әйнилә Гасымәлинин миннатурасына көчүрүлмәси фактлары һәм мин ишләри заман әтибарилә дә бир-бирилә әләгәләндирилир. Гәйд әтмә-лийик ки, Б. П. Денике Бәһзәдн, һаггында бәһс этдийимиз миниату-расындан данышаркән, һәм мин эсәрин тарихини тә'йин әтмәк үчүн нә-дәнсә, она мә'лум олан бу (Гасымәлинин Бәһзәдн тәглиди) момент-ләрдән истифадә әтмәмишдир. О, адыны чәкдийимиз китабында Э. Күнелин һәм мин миннатураны Бәһзәдн сон ишләриндән һесаб әтмәси фикрини гәйд этдийи һалда⁴ буна диггәт вермәмиш вә өзүнүн бу мә-сәләйә мүнәсибәтини билдирмәмишдир.

Бөйүк устад олан Бәһзәд Гасымәлидән игтибас әтмәмишдир. Га-сымәлинин илк ярадычылыг дөврләриндә Бәһзәдн эсәрләриндән ис-тифадә әтмәси шүбһәсиз олдуғу үчүн онун „Сәлимин сәһра Мәчну-нун янына кәлмәси“ адлы вә „Хәмсә“ нин 1494-чү ил тарихли әләз-масы илә синхрон олан миннатурасыны Бәһзәдн тәдгиг этдийимиз эсәриндән сонра ишләдийини иддиа әтмәк ләзымдыр; чүнки Гасымәли һәм мин миннатураны ишләркән өз композициясынын бә'зи элемент-ләрини чәкмәк үчүн мөвчуд олан „оригиналлара“, йә'ни Бәһзәдн „Лей-линин сәһрада Мәчнунла көрүшү“ миннатурасынын бир сыра элемент-ләринә мұрачикәт әтмәси йәгиндир. Она көрә тәдгиг эдилән миниату-ранын ишләмә тарихи 1494-чү илдән кеч олмаяраг тә'йин олунмалы-дыр. Бурадан тәби оларак белә нәтичә чыхыр ки, Бәһзәдн Хосров Дәһләвинин „Лейли вә Мәчнун“ эсәри үчүн чәкдийи миннатурасы рәссамын Тәбриз дөврү фәәлийәти заманы ишләдийи эсәрләри сыра-сына дахил дейилдир; Тәбриз мәктәби хусусийәти исә Бәһзәдн яра-дычылығына даһа әввәлләрдән хасдыр.

Әкәр, Дәһләвинин поэмасынын әләзмасындакы һәм мин миннатура-нын Э. Күнел тәрәфиндән кәстәрилән тарихини дүзкүн һесаб әтмәли олсаг, она уйғун оларак, Гасымәлинин 1494-чү илә аид Низами „Хәм-сә“ синдәки миннатураларынын да тарихини енидән йохламалы вә онлары һәм мин рәссамын XVI эсрин әввәлләриндә ишләдийи эсәрләри сырасына дахил әтмәлийик.

⁴ Низаминин поэмасына әсасән Сәлим Мәчнунун дайысыдыр.

⁵ П. Б. Денике. Кәстәрилән эсәри, сәһ. 103.

Лакин Хандэмирин вердийи-мә'луматындан⁶ көрүндүйү кими, рәс-сам Гасымәли XVI эсрин эввәлләриндә Сиистанда яшамыш, Тәбризә исә анчаг 1528-чи илдән сонра кәлмишдир. Бундан башга, Гасымә-линин 1494-чү ил тарихли Низами „Хәмсә“ синдәки миниатуралары-нын Ленинградда Салтыков-Шедрин адына Мәркәзи китабханада мү-һафизә әдилән 312 № ли дикәр әлязмасындакы сон дөвр ишләриндән ашкар фәргләнмәси, бизим биринчи нәтичәмизи тәсдиг әдир.

Мемарлыг
вә Инчәсәнәт Институту

Алынмышдыр 12. XI 1956

А. Казиев

О датировке миниатюры Бехзада на сюжет „Лейли посещает Меджнуна в пустыне“

РЕЗЮМЕ

К тебризскому периоду творчества миниатюриста Бехзада с той или иной достоверностью относятся несколько миниатюр, определяемых по их стилистическим особенностям, характеризующим манеру непревзойденного мастера, или же по подписи на них художника, переехавшего в Тебриз после 1510 г.

Одной из миниатюр этого мастера, относимой некоторыми искусствоведом по стилистическим особенностям к тебризскому периоду его творческой деятельности, является иллюстрация „Лейли посещает Меджнуна в пустыне“ на сюжет поэмы „Лейли и Меджнун“ Хосрова Дехлеви (рукопись XV в., хранящаяся в Государственной Публичной библиотеке им. М. Е. Салтыкова-Щедрина в Ленинграде).

Хотя прямых указаний о том, что данная неподписанная миниатюра выполнена Бехзадом, в литературных источниках мы не встречаем, но немецкий автор Э. Кюнель относит ее к последним работам знаменитого миниатюриста и датирует миниатюру XVI в.⁷, т. е. считает ее выполненной в период работы художника в Тебризе. Миниатюра эта (рис. 1) отличается реалистическими чертами, характерными для творчества Бехзада, и развернуто передает сюжетную канву соответствующего рассказа поэмы.

Принадлежность этой миниатюры к кисти Бехзада несомненна, но нам представляется необоснованной датировка ее началом XVI в., так как, во-первых, в этой миниатюре небо золотое, что более характерно для искусства гератской школы миниатюры конца XV в., чем для начала XVI в. Во-вторых, что более важно, сравнение этой миниатюры с датированной работой другого миниатюриста гератской школы — Касим-Али „Селим навещает Меджнуна в пустыне“ (из „Хамсе“ Низами, 1494 г.), связанной с первой не только тематически, но и хронологически, позволяет отнести указанную выше миниатюру Бехзада ко времени ранее 1494 г.

Это утверждение основано на следующем. При рассмотрении упомянутых выше миниатюр (рис. 1 и 4) мы видим полную тождественность изображений животных: в них изображения льва, пантеры и зайчика прямо совпадают по очертанию, позе и движению; также

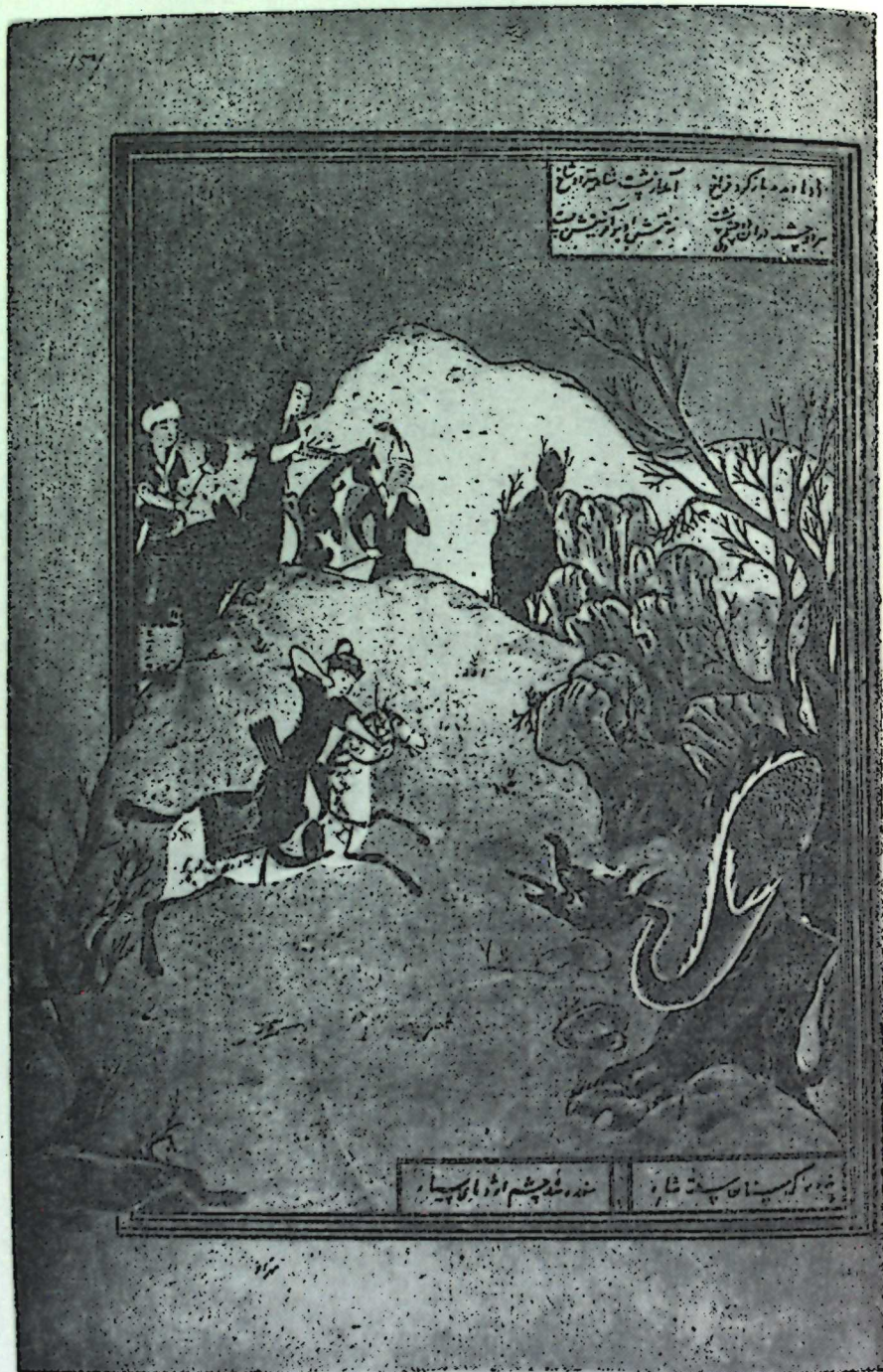


1-чи шәкил

Кәмәләддин Бехзад. Лейлинин сәһрада Мәҷнунла көрүшү (Хосров Дәһләвинин XV эср тарихли „Лейли вә Мәҷнун“ эсәриндән. Ленинград)

⁶ Гиясәддин Хандәмир. „Һәбиб-үс-сийәр“ (حبيب السير), Бомбей, 1857, сәһ. 1348

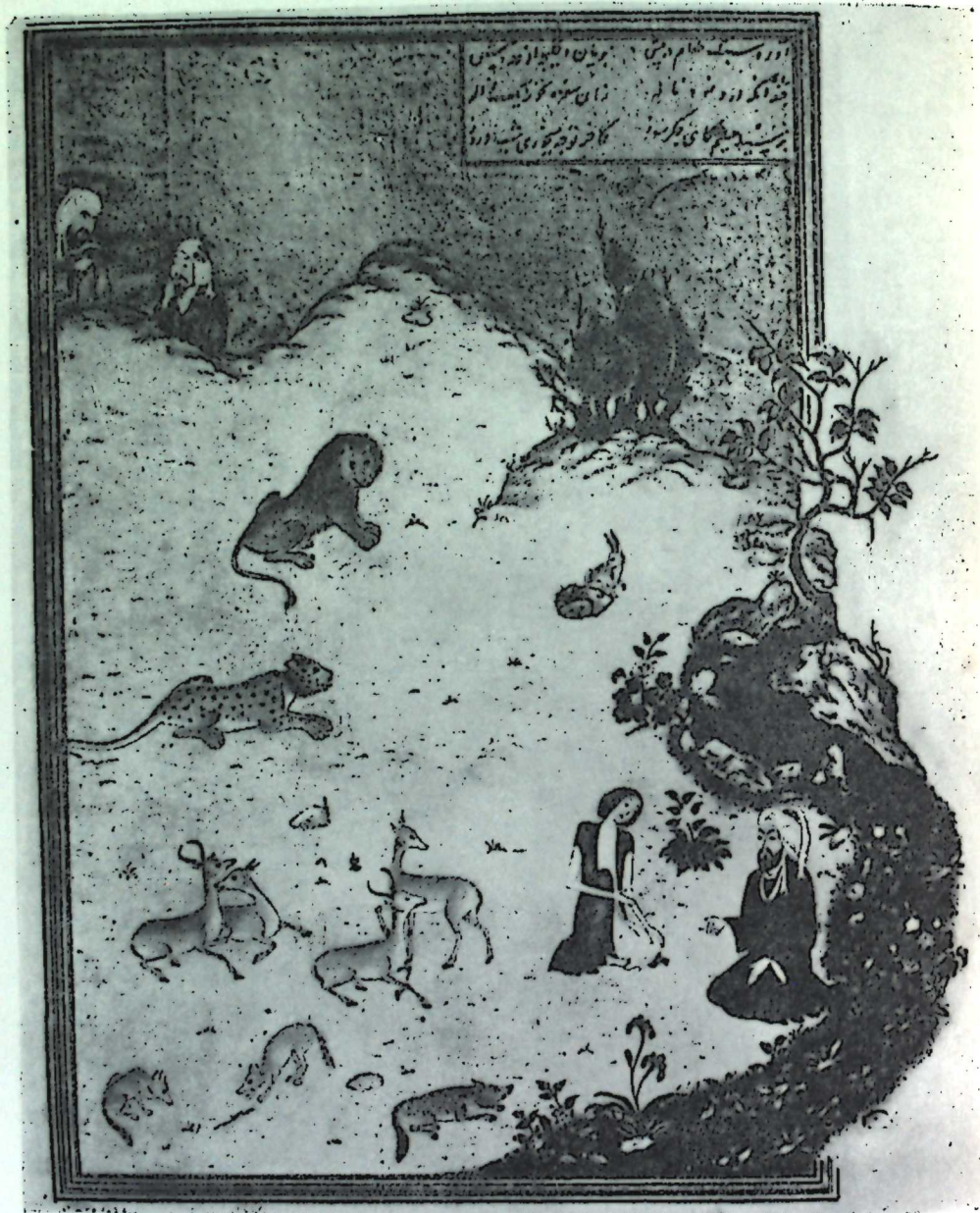
⁷ E. Kühnert. Miniaturmalerei im Islamischen Orient. Berlin, 1922, стр. 28. В этой же книге рис. 43, воспроизводящий репродукцию данной миниатюры, датирован XVI в.



2-чи шәкил
Гасымәли. Бәһрам курун әждаһаны өлдүрмәси (1494-чү ил тарихли Низами
„Хәмсә“синдән. Лондон)



3-чү шәкил
Кәмаләддин Бәһзад. „Бәһрам курун әждаһаны өлдүрмәси“ (1493-чү ил тарихли
Низами „Хәмсә“ синдән. Лондон)



4-чү шәкил

Гасымәли. „Сәлимин сәһрая Мәчнунун яңына кәлмәси“ (1494-чү ил тарихли Низами „Хәмсә“синдән. Лондон)

идентичны пара газелей, серна и шакал; но последние в миниатюре Касим-Али перевернуты справа налево. Эти факты прямого переноса элементов композиции с миниатюры Бехзада в миниатюру Касим-Али связывают данные работы и по времени.

Поскольку бесспорно, что миниатюрист Касим-Али—ученик Бехзада в ранний период своего творчества часто заимствовал у Бехзада, а не наоборот, то миниатюру Касим-Али „Селим навещает Меджнуна в пустыне“, синхронную рукописи, датированной 1494 г., следует считать выполненной позже, чем рассматриваемая работа Бехзада, ибо когда Касим-Али выполнял данную миниатюру, для изображения некоторых элементов своей композиции обращался к уже существовавшим „оригиналам“, т. е. к миниатюре Бехзада „Лейли посещает Меджнуна в пустыне“. Следовательно, последняя миниатюра должна быть датирована не позже 1494 г. Отсюда вытекает естественный вывод, что рассматриваемая миниатюра Бехзада из поэмы „Лейли и Меджнун“ Хосрова Дехлеви не относится к числу произведений художника, выполненных в тебризский период его деятельности.

Признавая же датировку этой миниатюры, данную Кюнелем, правильной, следует тогда пересмотреть соответственно и датировку миниатюр Касим-Али из „Хамсе“ Низами 1494 г. и отнести их к произведениям этого художника, также выполненных в начале XVI в. Но, как явствует из сведений Хондемира, миниатюрист Касим-Али в начале XVI в. жил в Систане, а в Тебриз прибыл лишь после 1528 г. Кроме того, отличие миниатюр Касим-Али из „Хамсе“ Низами 1494 г. от поздних его работ, имеющих в большом количестве в другой рукописи из Государственной Публичной библиотеки в Ленинграде, подкрепляют наш первый вывод.

С. Д. БЕРГЕЛЬСОН

К АНАЛИЗУ НАЗВАНИЯ МУГАМА „МАУР ХИНДИ“

(Представлено академиком АН Азербайджанской ССР А. О. Маковельским)

История мугамов, этих величественных музыкальных творений, еще не написана, хотя они входят в живую музыкальную сокровищницу азербайджанского и других народов Ближнего и Среднего Востока. Поэтому музыковед должен интересоваться каждой новой деталью, относящаяся к разработке этой темы.

Название „Маур хинди“ в обеих своих частях связано, судя по звуковому составу, с Индией. Известно, что в IV веке до н. э. в Индии правила династия Маурья, при которой, особенно в царствование Ашоки, почти вся Индия была объединена, что способствовало развитию ее хозяйства и культуры.¹

Древняя культура Индии (в том числе и музыка) развивалась в общении и взаимовлиянии с культурами ряда стран, среди которых были и земли южного и западного Прикаспия². С VIII—IX веков „индийская музыка в целом встретила восторженный прием при мусульманских дворах“³.

Азербайджанский мугам „Маур хинди“, известный в музыковедческой литературе с X века⁴, мог сохраниться как продолжение и развитие музыки, связанной с Индией и династией Маурья, тем более, что известны и другие мугамы, в названиях которых есть географические имена, указывающие на место их зарождения („Баяти Шираз“, „Шикэстэ Карабаг“ и др.

Все это дает основание предположить, что мугам „Маур хинди“ имеет не только древнюю основу, но и то, что это произведение в какой-то мере сохранило до наших дней звучание древней индийской музыки, перенесенной на азербайджанскую почву. А между тем буржуазные музыковеды полагали, что древнее музыкальное искусство бесследно исчезло в веках!

¹ V. A. Smith. The Early History of India. Oxford, 1924, p. 64 и сл.; H. Rawlinson. Intercourse between India and the Western World. L., 1926.

² К. Маркс. Британское владычество в Индии, К. Маркс и Ф. Энгельс, Соч., т. IX, стр. 348—349; Г. Гоян. 2000 лет армянского театра, т. I. М., 1952, стр. 213—214; Джавахарлал Неру. Открытие Индии. М., 1955, стр. 218; А. С. Размадзе. Очерки по истории музыки от древнейших времен до половины XIX века, 1888, стр. 21—22.

³ Д. Неру, указ. соч., стр. 165.

⁴ К. А. Кузнецов. Очерки по истории музыкальной культуры, в сб. „Древние основы музыкальной культуры“. Л., 1940, стр. 222 и 246.

То, что древнее тоническое искусство сохранилось, изменяясь и обогащаясь теми или иными стилистическими чертами на местной основе, до нашего времени, подтверждается также и тем, что в Индии ведические тексты „декламируются в соответствии с точными правилами произношения, установленными в древности“⁵. Кроме того, есть тождество и сходство между названиями в Индии и в Закавказье цилиндрического барабана (*доули*), ударного инструмента (*нагуре* и *нагара*), смычкового инструмента (*ребоб* и *ребаб*) и распространением и там и здесь известного музыкального инструмента *тар*.

Таким образом, в дни, когда ширятся и крепнут дружеские связи между великими советским и индийским народами, воскрешенный науке мугам „Маур хинди“ как бы является живым памятником духовной культуры индийского народа, одновременно свидетельствуя о взаимных связях между Индией и древним Закавказьем.

С. Д. Беркелсон

„Махур-хинди“ муғамы адынын тәһлилине даир

„XIV әсрдә Яхын Шәргдә мөһтәшәм бир „бина“ кими мөһкәм тәмәл үзәриндә ифтихарла йүксәлән“⁶ муғамларын тарихи вә нәзәри әһәмийәти индийәдәк мусигишүнаслар тәрәфиндән лазымынча айдынлашдырылмамышдыр. Кениш филоложи билийә малик фолклорчу тәдгигатчыларын олмамасы үзүндән муғамлара ялыыз бир мелодия нөгтейи-нәзәриндән янашылараг, онларын кениш тәдгигинә чидди фикир верилмәмишдир. Муғамлар сон заманларадәк әлми-тарихи чәһәтдән өйрәнилмәмиш галмышды.

Халг фантазиясынын яратдығы бу диггәтәлайиғ мусиги элементинин тарихини өйрәнмәк үчүн бир ачар олан муғам лүғәт фондунун семантикасы вә тарихи илә әлм, демәк олар ки, һеч мәшғул олмамашдыр. Һалбуки, бу композицияларын адлары, хариҗи өлкә алимләри үчүн ялыыз гуру шәрти бир ад олса да, чох аз өйрәнилмиш бу марағлы сәһәдә апарылачаг тәдгигат ишләрини әлми чәһәтдән әсасландырмаға көмәк әдәр вә иши хейли йүнкүлләшдирәр. Бундан башға, бу йолла апарылачаг тәдгигат мусиги тарихинин бир сыра башға проблемләринин дә һәллине чох көмәк әдә биләр.

Ирәли сүрдүйүмүз мулаһизәйә әсасән дейә биләрик ки, Азәрбайҗанда вә она гоншу өлкәләрдә чох яйылмыш „Махур-хинди“ муғамы, бизә дост олан вә дүня мәдәнийәти хәзинәсинә бөйүк һәдийәләр вермиш чохмилйонлу һинд халгынын гәдим халг мусигиси илә үзүи сурәтдә әлагәдардыр.

„Махур-хинди“ муғамыны Азәрбайҗан әразисинә кәтирән Азәрбайҗан вә Һиндистан халғлары арасында гәдимдән бәри яраныб мөһкәмләниш игтисади вә мәдәни әлагәләр олмушдур. Белә бир мулаһизә ирәли сүрмәк олар ки, „Махур-хинди“, ән әввәл, гүдрәтли һинд сүлаләси Маурянын шәрәфинә дүзәлдилмиш һимн имиш. Онун дөврүндә Һиндистан өз мадди вә мә’нәви мәдәнийәтини чох инкишаф әтдирмәйә наил олмушду. „Махур-хинди“ муғамы адынын „Мауря“ сүлаләси адына чох яхын олмасы да, бу фикри тәсдиг әдир. Йәгин ки, бу композиция өз адыны Мауря сүлаләсинин адындан кәтүрмүшдүр.

⁵ Д. Неру, указ. соч., стр. 174.

⁶ Үзәйир һачыбәйов. Азәрбайҗан халг мусигисинин әсаслары, Баки, 1935, сәһ. 10.

„Махур-хинди“ термини ики сөздән—„Мауря“ сөзүнүн төрәмәсиндән вә бу муғамын чоғрафи чәһәтдән Һиндистана аид олдуғуну кәс-тәрән „хинди“ сөзүндән дүзәлдилмишдир. Ери кәлмишкән гейд әтмәлийик ки, о дөврдә мүсәлман әләми һинд халгынын мусиги инчәсәнәтинә чох бөйүк рәғбәт бәсләйирди. Орасы да чох марағлыдыр ки, Низами өзүнүн өлмәз әсәри олан „Шәрәфнамә“ дә Кәшмирли рәггасәләрин рәгсләриндән бәһс әдир⁷.

„Махур-хинди“ муғамынын Азәрбайҗанә кәтирилиб яйылмасына, Азәрбайҗан вә Күрчүстандан кәчәрәк Истамбула кедән һинд тачирләринин өз янларынча кәтирдикләри чалғычы вә рәггасәләр чох көмәк әтмишдир. Һәммин чалғычы вә рәггасәләр кечиб кетдикләри өлкәләрдә һинд мусиги мәдәнийәтләринин изләрини бурахмышлар.

⁷ Бах: Губад Гасымов. XII әсрдә Азәрбайҗанын мусиги мәдәнийәти тарихиндән очеркләр, „Азәрбайҗан инчәсәнәти“² 2-чи чилд, Баки, Азәрбайҗан ССР ЭА Нәшрийаты, 1949.

МҮНДЭРЭЧАТ

Риязийят

- З. И. Хәлилов—Хүсуси төрэмәли оператор тәпикләр нәзәрийәсини
бир тәтбиги һаггында 465
- Ч. Э. Аллахвердиев—Өз-өзүнә гошма олмаян операторларын мәнсу-
си вә гошма функциялары системини тәмлыгы 469

Физика

- Л. М. Иманов, Я. М. Аббасов—Детсиметрлик далгаларын спиртләрә
удулмасы 475

Истилик вә молекуляр физика

- С. С. Багдасарян, А. К. Абасзаде—Маеләрин гурулушуна даир . . 481

Кеофизика

- З. З. Султанова—Вахтлар сәһәсини тәтбигиндә мүмкүн олан сәһләрин
һесапланмасы 487

Кеолокия

- Ш. А. Әзизбәйов, М. А. Мустафабәйли, Р. С. Малютин—Күмүш-
лү полиметаллик мәдәнин гурулушу вә кенезиси 493
- М. М. Әлиев, Р. Н. Мәммәдзаде—Чабрайыл районунда сеноман чө-
күнтүләрини мөвчуд олмасы һаггында (Кичик Гафгаз) 499
- А. А. Әлиев—Бөйүк Һәрәми районунун плиосен чөкүнтүләрини стратиг-
рафиясы вә литолокиясына даир 505
- М. А. Багманов—Дағлыг Талышын эосен чөкүнтүләрини стратиграфия-
сына даир 511
- А. М. Гурбанзаде—Балаханы-Сабунчы-Рамана нефт ятагынын кеоложи
кәсилиши үзрә мәнсулдар гатын кирмаки лай дәрәжәсини бөлүнмәси һаггында 519
- В. А. Горин, А. Д. Вәзирова—Чәнуби Дағыстанын агчаки тәбәгәси-
нин суалты әһәнкашылары 525
- В. А. Воскресенский—Талыстан гаялыгынын мәншәи мәсәләсинә даир . 529

Торпагшүнаслыг

- С. Ә. Әлиев—Азәрбайчан торпагларында битки галыглары әһтияти 535

Чография

- Х. Ч. Заманов—Кәлбәчәр районунда олан Алакәлләр һаггында 541

Миколокия

- Н. Ә. Мәһдиева—Азәрбайчанда тапылмыш *Septoria* чинсиндән олан ени
нөв һаггында 547

Һидробиолокия

- С. Һ. Рзаева—Мийкәчевир су амбары фитопланктонунун зоопланктон вә
планктон балыгларынын глдасында ролуна даир 549

Гидрохимия

- М. В. Журавлев—Ионный состав ашгаз тарафларинин биогидрохимия-
ви рижими 555

Физиология

- А. И. Гараев, Э. Э. Худазаров—Радиоактив фосфорун P^{32} нормал हालда,
кафени ва бром тасири шараитинде маркази синир системинин мухталиф ше'-
баларинде пайланма динамикасы 559

Паразитология

- Д. В. Начиев—Чел габанында сенуроз надисеси 565

Игтисадийят

- Э. Э. Махмудов—Норашен району колхозларынин ихтисаслашмасына
даир 569

Эдэбийят

- Н. Маммадов—М. Ф. Ахундовун „Хырс Гулдурбасан“ комедиясыннын ики
варианты хагында 575

Инжесанат

- А. Газиев—Устад Бехзадын Лейли ва Мачнунун сәһрада көрүшү мөвзу-
унда миниатюрасыннын тарихи хагында 581

Музыка тарихи

- С. Д. Беркелсон—„Махур-хинди“ муғамы адыннын тәһлилине даир . . . 587

СОДЕРЖАНИЕ

Математика

- З. И. Халилов—Об одном применении теории операторного уравнения
с частными производными 465

- Д. Э. Аллахвердиев—О полноте собственных и присоединенных функ-
ций несамосопряженных операторов 469

Физика

- Л. М. Иманова, Я. М. Аббасов—Поглощение дециметровых волн
в спиртах 475

Молекулярная физика и теплота

- С. С. Багдасарян, А. К. Аббас-заде—К строению жидкостей . . . 481

Геофизика

- З. З. Султанова—Оценка погрешностей определения положения очагов
землетрясений при применении полей времени 487

Геология

- Ш. А. Азизбеков, М. А. Мустафабейли, Р. С. Малютин—
О структуре и генезисе Гюмюшлугского полиметаллического месторождения . . 493

- М. М. Алиев, Р. Н. Мамедзаде—О присутствии сеномана в районе
гор. Джебраила (Малый Кавказ) 499

- А. А. Алиев—К стратиграфии и литологии плиоценовых отложений района
хребта Большой Харами 505

- М. А. Багманов—К стратиграфии эоценовых отложений Горного Талыша
А. М. Курбанзаде—О расчленении кирмакинской свиты продуктивной
толщи по разрезу Балахано-Сабунчино-Раманинского месторождения . . . 511

- В. А. Горин, А. Д. Везирова—Рифовые известняки акчагыла южного
Дагестана 525

- И. В. Воскресенский—К вопросу о происхождении Талышского
утеса 529

Земледелие

- С. А. Алиев—Запасы растительных остатков в почвах Азербайджана . . 535

География

- Х. Д. Заманов—Об озерах Алагель Кельбаджарского района 541

Микология

- Н. А. Мехтисва—Новый вид гриба из рода *Septoria*, обнаруженный
в Азербайджане 547

Гидробиология

- С. Г. Рзаева—К вопросу о роли фитопланктона в питании зоопланктона
и рыб Мингечаурского водохранилища 549

Гидрохимия

- М. В. Журавлев—Биогидрохимический режим нижнего течения р. Иори . 555

Физиология

- А. И. Караев, А. А. Худазаров—Динамика распределения радио-
активного фосфора P^{32} в различных отделах центральной нервной системы
в норме и при действии кофеина и брома 559

Паразитология

- Д. В. Гаджиев—Случай ценироза у дикого кабана 565

Экономика

- А. А. Махмудов—К вопросу специализации колхозов Норашенского
района 569

Литература

- Н. Мамедов—О двух вариантах комедии М. Ф. Ахундова „Медведь—
победитель разбойника“ 575

Искусство

- А. Казиев—О датировке миниатюры Бехзада на сюжет „Лейли посещает
Меджнуна в пустыне“ 581

История музыки

- С. Д. Бергельсон—К анализу названия мугама „Маур хинди“ 587

ПРАВИЛА ДЛЯ АВТОРОВ

1. В «Докладах Академии наук Азербайджанской ССР» помещаются краткие сообщения, содержащие законченные, еще не опубликованные результаты научных исследований, имеющих теоретическое или практическое значение.

В «Докладах» не помещаются крупные статьи, механически разделенные на ряд отдельных сообщений, статьи полемического характера без новых фактических данных, статьи с описанием промежуточных опытов без определенных выводов и обобщений, работы: неприципиальные, описательного или обзорного характера, чисто методические статьи, если предлагаемый метод не является принципиально новым, а также статьи по систематике растений и животных — за исключением описания особо интересных для науки находок.

Статьи, помещаемые в «Докладах», не лишают автора права последующей публикации того же сообщения в развернутом виде в других изданиях.

2. Поступающие в «Доклады» статьи рассматриваются Редакционной коллегией только после представления их академиком по специальности.

Статьи членов-корреспондентов АН Азербайджанской ССР принимаются без представления.

Редакция просит академиков при представлении статьи указывать дату получения ее от автора, а также научный раздел, в котором статья должна быть помещена.

3. «Доклады» помещают не более 3 статей одного автора в год. Для академиков устанавливается лимит в 8 статей в год, для членов-корреспондентов АН Азербайджанской ССР — 4 статьи в год.

4. «Доклады» помещают статьи, занимающие не более четверти автор. листа, около 6—7 стр. машинописи (10 000 печат. зн.), включая рисунки.

5. Статьи, написанные на азербайджанском языке, должны иметь резюме текста на русском языке и наоборот.

6. В конце статьи должны быть указаны название научного учреждения, в котором произведена работа, и номер телефона автора.

7. Опубликование результатов работ, проведенных в научных учреждениях должно быть разрешено дирекцией научного учреждения.

8. Статьи (включая и резюме) должны быть написаны на машинке через два интервала на одной стороне листа и представляются в двух экземплярах. Формулы должны быть вписаны четко и ясно.

9. Цитируемая в статье литература должна даваться авторам не в виде подстрочных сносок, а общим списком в конце статьи с обозначением ссылки в тексте порядковой цифрой. Список литературы должен быть оформлен следующим образом:

а) для книг: фамилия и инициалы автора, полное название книги, номер тома и год издания;

б) для журнальных статей: фамилия и инициалы автора, название журнала, номер тома (подчеркнуть), номер выпуска и год.

Ссылки на неопубликованные работы не допускаются.

10. На обороте рисунков должны быть указаны фамилия автора, название статьи и номер рисунка. Подписи к рисункам представляются на отдельном листе.

11. Редакция выдает автору бесплатно 10 отдельных оттисков статьи.