известия

АКАДЕМИИ НАУК ТУРКМЕНСКОЙ ССР

СЕРИЯ ФИЗИКО-ТЕХНИЧЕСКИХ, ХИМИЧЕСКИХ: И ГЕОЛОГИЧЕСКИХ НАУК

5

1963

Издательство Академии наук Туркменской ССР А щ х а б а д

слоем осадков 6 мм и больше. В общем потери стока на увлажнение такырной поверхности, инфильтрацию, испарение составляют менее 3-5 мм. Для наших расчетов стока с поверхности искусственного водосбора указанные цифры (3—5 мм) не подходят, так как потери стока здесь происходят только на испарение. В качестве примера служит экспериментальная искусственная площадка в районе поселка Тахта, которая построена в 1958 г. по проекту Пастбишно-Мелиоративного строительного треста. Размер её 50×100 м. Емкость сардобы 200 м³. Эти цифры свидетельствуют о том, что величина стекающих по поверхности водосбора атмосферных осадков равна 40 мм (40% общей суммы осадков). По устному сообщению А. Е. Гаврилова, собираемая с указанной площади (5000 м²) вода не помещается в сардобе (200 м²), следовательно, надо полагать; что здесь эффективность осадков значительная, по крайней мере больше 40 мм.

Размеры проектируемых искусственных водосборных площадок в основном зависят от изменения степени минерализации солёных грунтовых вод, от суммы годовых осадков и от потребности в воде того или иного района (табл. 1). Приведенные в табл. 1 данные свидетельствуют, что изменения степени минерализации соленых вод того или нного района определяют необходимую площадь сооружаемых искусственных водосборов. Экономические и технические показатели (в частности размеры и ёмкости проектируемых сооружений) должны быть определены соответствующими

инженерными расчётами в процессе проектирования.

Для расширения пастбищных территорий немаловажную роль могут играть небольшие по площади и мощности линзы пресных и солоноватых вод, «плавающие», как известно, на солёных водах. Подобные линзы менее минерализованных вод встречаются на СЗ района, на участках колодцев Аджи-Кую и Палван-Кую. Эти колодцы могут быть источниками водоснабжения незначительных по размеру участков с обильными кормовыми ресурсами. Однако из этих линз слабосоленых вод сейчас используются только линзы колодца Аджи-Кую. Колодец же Палван-Кую в настоящее время заброшен, в то время как ориентировочные запасы этой линзы могут обеспечить водопой до 1000 овец в течение нескольких лет.

Институт геологии АН Туркменской ССР

Поступило 14 марта 1963 г.

ЛИТЕРАТУРА

1. Богданов В. В. — Временный поверхностный сток на такырах. В кн. Пустыни СССР и их освоение, т. 2, М.—Л., 1954. 2. Вопросы освоения земель Средней Азии. Труды Арало-Каспийской комплексной экспедиции, вып. IV, Изд. АН СССР, М., 1955.

3. Кунин В. Н. — Местные воды пустыни и вопросы их использования. Изд. AH CCCP, M., 1959.

4. Соколов Б. И. — Обводнение пастбищ пустынь. Госиздат УзССР Таш-

кент, 1953.

5. Калдаров М. К. — О подземных водах Центрального Заунгузья. Труды Института геологии АН ТССР, т. III, 1960.

А. А. Мания

О НАХОДКЕ DISCOSCAPHITES GIBBUS (SCHLUTER) В КАМПАНСКИХ ОТЛОЖЕНИЯХ ГОРНОГО БАДХЫЗА

Отложения кампанского яруса широко распространены в Туркмении. В Горном Бадхызе кампанские отложения выступают на дневную поверхность в нижней части южных склонов хребтов Гез-Гядык и Келет-Кая. Отложения нижнекампанского подъяруса в Горном Бадхызе представлены (2) чередованием то более, то менее плотных фораминиферовых мергелей и известняков, содержащих фауну морских ежей н иноцерамов: Micraster schroederi Stolley, Isomicraster aff. faasi Rouchadze, Isomicraster aff. gibbus Lam., Offaster pilula (Lam.), Inoceramus dalticus Boehm., In. аії, regularis Orb. In. basairiei Heiniz. Мощность осадков нижнего кампана 60—70 м.

Верхний кампан в указанном районе сложен фораминиферовыми мергелями с прослоями плотных форминиферовых известняков, переходящих в кровле в известковые глины. Для отложений верхнего подъяруса характерно присутствие следующих видов морских ежей, аммонитов и пластинчатожаберных моллюсков: Micraster glyphus Schlüt., Galeola schmidti Djabarov., Echinocorys aff. arnaudi Seunes.,

Bostrychoceras polyplocum (Roemer), Acanthoscaphites spiniger Schlüter., Inoceramus regularis Dobr., In. cycloides Wegner., Gryphaea vesicularis Lam.

В мергелях нижней части верхнекампанского разреза найден аммонит, принадлежащий к виду Discoscaphites gibbus (Schlüter). Находка аммонита среди остальных групп фауны указывается Г. Н. Джабаровым [1] из отложений кампанского яруса Горного Бадхыза (район Нардыванлы). Ниже приводим описание этого вида.*

Род Discoscaphites Meek, 1876 Discoscaphites gibbus (Schlüter), 1872 Рис. 1а, б, в

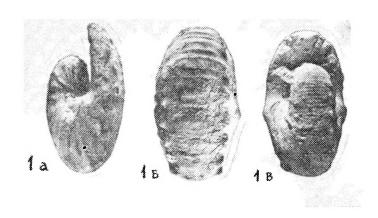


Рис. 1. Discoscaphites gibbus (Schlüter): a- вид сбоку; δ -вид сифональной стороны; в-вид со стороны устья.

1872. Scaphites gibbus Schlüter. Cephalopoden der oberen deutschen Kreide. Palacentographica, Bd. XXI, стр. 87, табл. 26, фиг. 6—9.

1894. Scaphites gibbus Grossouvre. Recherches sur la craia superieure. Mem. pour servire a lexplication de la carte geologique detaile de la France, pt. 2, Les Ammonites de la craie superieure. Paris, стр. 251, табл. 32, фиг. 10.

1936. Scaphites gibbus Наливайко. Макрофауна горишньокрейдовых покладів південної

окраїни Донбасса, ч. ІІ, стр. 34, табл. XIV, фиг. 38.

1951. Discoscaphites gibbus Михайлов. Верхнемеловые аммониты юга Европейской части СССР и их значение для зональной стратиграфии, Труды Института геологических наук, вып. 129, геологическая серия (№ 50), стр. 94, табл. XVIII, фиг. 86 и 87.

1959. Discoscaphites gibbus Найдин. Головоногие моллюски. Атлас верхнемеловой фауны Северного Кавказа и Крыма, стр. 197, табл. VI, фиг. 9-11. Материал. В коллекции имеется два слегка деформированных экземпляра.

| Размеры (мм) | 1 экзем- пляр | 2 экзем- пляр |
|---|------------------|------------------|
| Общая длина раковины | 41 | 27 |
| Толщина наиболее взрослого конца оборота Толщина наиболее мололой части | 17 | 11 |
| оборота | 12 | , |
| Боковая высота наиболее взрослого конца оборота при полной сохран- | | |
| ности устья раковины | 9 | 6 |
| Общая ширина раковины | 21 | 17 |

Описание. Раковина состоит из свернутых в спираль начальных оборотов, последний из которых сначала вытягивается, а затем загибается к спиральной части оборота, соприкасаясь с нею. Спиральные обороты раковины в поперечном сечении имеют сгальную форму. Очертание поперечного сечен и жилой камеры округло-четырехугольное. Наружная сторона отграничена от боков краевыми бугорками. Боковые стороны плоско-выпуклые; сифониальная сторона широкая и уплощенная. Пупок узкий.

Скульптура выражена отчетливо и состоит из ребер и пупковых, верхнебоковых

и сифональных бугорков.

Изображенный экземпляр найден нами в районе Рахматура летом 1961 г.

Боковые стороны раковины покрыты многочисленными тонкими, почти прямыми ребрами, начинающимися на пупковом перегибе. У краевого ряда бугорков ребра раздваиваются и далее слабым серповидным изгибом вперед огибают спфопальную сторону.

Бугорки пупкового ряда хорошо развиты и вытянуты в поперечном направлении, а верхнебоковые и краевые — в продольном (по спирали раковины). Бугорки пупковые и краевые более развиты, их размеры постепенио уменьшаются к устью раковины.

Перегородочная линия не видна.

Сравнение. Наличие бугорков по краям сифональной стороны и присутствие ребер сближает описываемый вид с Discoscaphites constrictus (Sow.) [Sowerby, 1817, стр. 189, табл. 184, фиг. 1].

Однако Discoscaphites gibbus (Schlüter) отличается наличием верхнебоковых бугорков, продолжающихся до устья раковины, и сечением оборотов. У Discoscaphites

constrictus верхнебоковые бугорки отсутствуют и обороты более уплощенные.

Характер скульптуры у Dioscaphites gibbus (Schlüter) имеет сходство с Discoscaphites binodosus (Roemer) [Roemer, 1841, стр. 90, табл. 13, фиг. 6]. Наличие более толстых и редких ребер на сифональной стороне оборотов, а также трех рядов бугорков у Discoscaphites gibbus (Schlüter) отличает его от сравниваемого вида. У Discoscaphites binodosus (Roemer) ребра более тонкие и частые. Количество рядов бугорков у Discoscaphites binodosus (Roemer) больше, а у Discoscaphites gibbus (Schlüter) меньше.

Местонахождение. Верхний кампан Горного Бадхыза. Разрез Рахматур.

Нардыванлы.

Распространение. Нижняя часть верхнего кампана Донбасса, Западной Германии и Юго-Западной Франции.

Институт геологии АН Туркменской ССР

Поступило 24 ноября 1962 г.

ЛИТЕРАТУРА

1. Джабаров Г. Н. — Конулиды верхнемеловых отложений Центрального Копет-Дага, Гяурс-Дага и Балхыза. Труды Института геологии, т. 4, Ашхабад, 1962. 2. Калугин П. И. и Дмитриев А. В. — Верхний мел Горного Бадхыза. Труды Института геологии, т. 4, Ашхабад, 1962.

3. Михайлов Н. П. — Верхнемеловые аммониты юга Европейской части СССР и их значение для зональной стратиграфии. Труды Института геологических наук АН СССР, вып. 129, геологическая серия (№ 50), 1951.

4. Наливайко Л. Е. — Макрофауна горішньокрейдовых покладів південної

окраїни Донбасса, ч. 2, 1936.

- 5. Найдин Д. П. и Шиманский В. Н. Головоногие моллюски. Атлас верхнемеловой фауны Северного Кавказа и Крыма. Гостоптехиздат, М., 1959.
- 6. Grossouvre A. Recherches sur la craie superieure. Mem pour servire a l'explication de la carte geologique detailee de la France pt. 2. Les ammonites de la craie superieure. Paris, 1894.

 7. Nowak J. — Zur Bedeutung von Scaphites für Gliederung der Oberkreide. Verh. Geol. Reichsanst, No. 3, 1916.

8. Sch l üter C. — Cephalopoden der oberen deutschen Kreide. Palaeontographica. Bd. XXI, 1871 — 1872.

Л. Д. Ятченко

особенности границы туронского и коньякского ярусов РАЙОНОВ СИНДЖОУ И СЕИД-КЕРДЕРИ (ЗАПАДНЫЙ КОПЕТ-ДАГ)

В размытых сводах антиклиналей Синджоу и Сеид-Кердери на небольших участках обнажаются зеленовато-серые породы коньякского, туронского и верхнесеноманского ярусов. Коньяк представлен глинами, турон -- известняками с прослоями известковистых алевролитов и сеноман-массивными песчаниками. Коньякские глины трансгрессивно налегают на неровную бугристую кровлю турона [1, 2]. Литологический переход от турона к сеноману в Западном Копет-Даге обычно постепенный, так как низы туронского яруса по составу пород во многом сходны с верхними горизонтами сеномана [1]. Исключением является разрез Синджоу, где граница между этими ярусами проводится по подошве пласта конгломерата мощностью 0,5 м. Конгломерат состоит из галек известняка различного размера и окатанных ядер пелеципод.

В разрезе Синджоу турон (мощность 6,0 м) представлен обоими подъярусами [3], причем от верхнего подъяруса сохранилась только нижняя зона Inoceramus aricalis [1], а вышележащая зона Hyphantoceras reussianum размыта в период предконьякского перерыва в осадконакоплении. На контакте турона и коньяка прослежи-

вается пласт детритусового известняка непостоянной мощности (1—20 см).

В 8—10 км западнее, в Сеид-Кердери, предконьякским размывом уничтожена большая часть турона. Здесь отсутствует зона Inoceramus apicalis и часть нижнего турона, коньяк налегает на низы нижнего турона; сохранившаяся мощность турона 2,2 м. Копьякские глины, налегающие на неровную бугристую глауконитизированную поверхность турона, подстилаются тонким слоем конгломерата из угловатой гальки известняков.

Синджоу

Сеид-Кердери

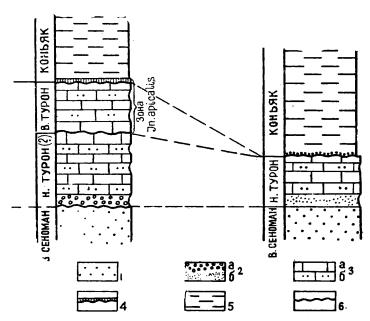


Рис. 1. Разрез туронского и коньякского ярусов Синджоу и Сеид-Кердери: 1- песчаники; 2a- конгломераты, 6- фосфоритовый горизонт; 3a- известняки, 6- алевролиты; 4- детритусовый известняк; 5-глины; 6-несогласия.

На контакте турона с сеноманом прослеживается «фосфоритовый» горизонт, содержащий линзовидные скопления мелкой фосфориговой гальки, пелеципод и гастропод, среди которых определены Cardita? sp. indet, Glycimerus sp. (aff. sublaevis Sow.). Выводы

1. Впервые в Копет-Даге установлено налегание коньяка на нижний турон. Выпадение из разреза верхнего турона указывает на то, что формирование некоторых структур происходило уже в предконьякское время.

2. Наличие конгломерата в основании турона (Синджоу) свидетельствует о под-

вижках на границе турона и сеномана.

Центральная комплексная тематическая экспедиция Управления геологии и охраны недр при Совете Министров Туркменской ССР

Поступило 23 марта 1963 г.

ЛИТЕРАТУРА

1. Атабекян А. А. и Лихачева А. А. — Верхнемеловые отложения Западесго Копет-Дага. Проблема нефтегазоносности Средней Азии, вып. 10, Труды ВСЕГЕИ, новая серия, т. 62, Гостоптехиздат, 1961.

2. Сукачева М. П. — Верхнемеловые отложения Западного Копет-Дага. Геология СССР, т. XXII, ч. І, Туркменская ССР, 1957.

3. Ятченко Л. Д. — О возрасте туронских отложений в районе горы Синджоу (Западный Копет-Даг). Известия АН ТССР, серия ФТХиГН, № 1, 1962.