Доклады Академии наук СССР
1955. Том 100, № 1

ГЕОЛОГИЯ

С. Г. БУКИЯ

О НИЖНЕЮРСКИХ ОТЛОЖЕНИЯХ В БАССЕЙНЕ РЕКИ ОКУМИ (АБХАЗИЯ)

(Представлено академиком И. М. Страховым 3 XI 1954)

В работе В. Вебера (1), относящейся еще к 1900 г., имеется указание на обособленный выход нижнеюрской песчано-сланцевой толщи в бассейне р. Окуми на юго-востоке Абхазии в области развития среднеюрских осадков. Не разделяя мнения В. Вебера, последующие исследователи относили этот выход к байосу.

Однако нашими работами 1950—1951 гг. устанавливается справедливость концепции В. Вебера. Нам удалось на основании литологических и фаунистических данных доказать присутствие нижнеюрских осадков в бассейне р. Окуми, а также по р. Окалмахе (правый приток р. Эйц) и на водоразделе между ними, в 20—25 км к югу от известной на южном склоне Главного Кавказского хребта широкой полосы выходов лейаса.

Нижнеюрские осадки обнажаются в ядре крупной Окумской антиклинали на площади порядка 100 км². Ось складки простирается с северо-востока на юго-запад. Складка асимметрична, с более крутым южным крылом. В обе стороны (в районе хр. Рекшиха и к р. Эйц) складка погружается в слои байоса.

По литологическим признакам эти отложения, общей мощностью до 1400 м, подразделяются на две части: нижнюю — песчано-сланцевую и верхнюю — глинистую.

На северном крыле Окумской антиклинали, по р. Окалмахе, нижняя часть толщи представлена однообразным чередованием то более глинистых, то более песчанистых пачек. Песчаники желтовато-серые, при выветривании бурые, средне- и крупнозернистые, переходящие в грубозернистые, средней крепости, сильно углистые. В подошве — песчаники с хорошо выраженными флишевыми фигурами (иероглифами).

Глины свиты различны. Наряду с темносерыми, местами почти черными, сильно углистыми сланцеватыми глинами встречаются темносерые, но слабо углистые, очень плотные глины типа аргиллитов с мелкими песчано-известковистыми конкрециями, а также глины темносерые, сильно углистые, слабо песчанистые, мягкие, легко растирающиеся между пальцами. В глинах и песчаниках встречаются линзочки черного блестящего угля. Вообще породы содержат много углистого вещества.

Глинистые пачки представлены чередованием глин с песчаными прослоями мощностью в 0,05—0,1 м. В песчанистых же пачках мощность песчаников составляет 2—3 м, а разделяющих их глин 0,1—0,2 м.

В низах свиты отдельные глинистые пачки имеют мощность от 5 до 8 м, песчанистые же от 15 до 20 м. Мощность отдельных пачек от подошвы к кровле свиты увеличивается: глинистые достигают 20—30 м, а песчанистые 30—40 м. В общем же в верхней части свиты преобладают песчаники. Мощность обнаженной части свиты — 1260 м.

Стратиграфически выше следует глинистая свита верхнего лейаса, представленная голубоватыми и зеленоватыми глинами с тонкими прослоями известковистых песчаников, темносерыми плотными глинами типа аргиллитов и такого же цвета сланцеватыми глинами с конкрециями мергелистых известняков. В верхах свиты глины более плотные, тонкослоистые, песчанистые, мергелистые и окрашены в красный цвет. Песчаники тонкослоистые, тонко- и мелкозернистые, серые и темносерые, креп-

кие. Мощность прослоев песчаников не превышает 0,1—0,2 м, а глин 1—2 м, причем местами глинистые пачки не содержат прослоев песчаников. В общем здесь наблюдается чередование песчано-глинистых и глинистых пачек. В описываемых слоях, особенно среди черных глин, встречаются характерные для лейаса конкреции мергелистого известняка диаметром не более 5 см. Для отложений этой части лейаса характерна зеленая и голубая окраска глин. Мощность свиты — 140 м.

Эта свита трансгрессивно, с угловым несогласием, перекрывается порфиритовой свитой байоса с базальным конгломератом в основании, состоящим из размытого и переотложенного материала верхов лейаса. В этих слоях, при многочисленности растительных осадков, фауна встречается редко и она плохой сохранности. По фациальному же характеру свита идентична свите песчаников и сланцев верхнего лейаса.

В синхроничных осадках в бассейне р. Гумиста нами была найдена фауна Mytiloceramus cf. polyplocus Roem., Mytiloides Quenst. Pčel., M. fuscus Quenst. (определение И. Р. Кахадзе).

В аналогичных слоях по р. Зиме (притоку р. Кодори) В. Я. Эдилашвили также была найдена фауна, определенная И. Р. Кахадзе как Mytiloides amygdaloides Goldf. и M. Quenst. Pčel.

Позднее Е. К. Вахания, изучавшему вопрос о нефтеносности этих отложений, удалось найти в них на северном крыле Окумской антиклинали фауну M. cf. polyplocus Roem., Mytiloides Quenst. Pčel. и M. sp.

Приведенными выше фактами убедительно доказывается верхнелейасский возраст описанных отложений.

На южном крыле Окумской антиклинали осадки верхнего лейаса представлены в более грубообломочной фации. Песчаники здесь крупно- и грубозернистые и более толстослоистые. Встречаются прослои микроконгломератов и даже мелкогалечниковых конгломератов с гранитовыми и кварцевыми гальками.

Таким образом, в северной части этой антиклинали осадки верхнего лейаса представлены в глинистой фации, а в южной — преимущественно в псаммитовой и псефитовой.

Такое распределение фации дает основание заключить, что принос терригенного материала в геосинклиналь южного склона Главного Кавказского хребта происходил с юга. Состав песчаников, в котором преобладает грубый кварц-аркозовый материал, и обилие в конгломератах и микроконгломератах галек из гранитов приводит к мысли, что Грузинская глыба в нижнеюрское время была обнажена и что берег моря находился недалеко от описываемого выхода.

Мы вправе думать, что суша Грузинской глыбы находилась на месте современной Колхидской низменности и что в лейасе происходил ее интенсивный размыв, на что уже указывалось А. И. Джанелидзе (2).

Обогащение псаммитовым материалом верхнеюрских отложений и пестрая окраска пород в их верхней части свидетельствуют о восходящих движениях и обмелении моря к концу лейасского времени.

Трансгрессивное, с угловатым несогласием, налегание порфиритовой свиты байоса на осадки верхнего лейаса повсеместно в Окумской антиклинали указывает на наличие в предбайосское время орогенических движений и образование в конце лейаса поднятия геоантиклинального типа в ядре геосинклинали южного склона Главного Кавказского хребта.

Описываемый участок в предбайосское время представлял собой, вероятно, кордильеры, которые в байосе вновь погрузились под воду.

Поступило
12 X 1954

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

[1] В. Вебер, Мат. для геол. Кавказа, 3, кн. 5 (1903). [2] А. И. Джанелидзе, Сообщ. АН Груз.ССР, 3, №№ 1, 2 (1942). [3] И. Р. Кахадзе, Тр. геол. инст., 3 (8) (1947).