Доклады Академии Наук СССР
1954. Том XCIX, № 6

ГЕОЛОГИЯ

С. Г. БУКИЯ

О НИЖНЕМ ЛЕЙАСЕ В СЕВЕРО-ЗАПАДНОЙ ЧАСТИ АБХАЗИИ

(Представлено академиком Н. М. Страховым 12 X 1954)

Присутствие лейасских осадков в Абхазии было установлено давно ([1], [3], [4]), но низы лейаса, а местами и весь лейас, вероятно из-за отсутствия необходимого фаунистического материала, трактовались как палеозой.

Позже стратиграфия этих отложений была хорошо разработана Г. Р. Чхотуа, В. Я. Эдилашвили и В. И. Курочкиным, по материалам которых И. Р. Кахадзе ([2]) дал полную характеристику отложений лейаса по всей Абхазии, но также без фаунистических данных для нижней его части.

В ходе проведенной нами комплексной геологической съемки Абхазии отложения лейаса нами были подробно изучены и подразделены на две свиты: нижнюю — свиту глинистых и аспидных сланцев и верхнюю — свиту песчаников и сланцев.

Фаунистическими находками в верхней части лейаса как прошлых лет, так и нашими бесспорно доказан ее возраст. Нижнюю же часть лейаса до наших работ относили к нижнему и среднему лейасу только по ее стратиграфическому положению. Надо к тому же отметить, что вследствие тектонического контакта лейаса с палеозоем (надвиг южного склона Главного Кавказского хребта) низы лейаса в Абхазии во многих местах перекрыты кристаллической формацией палеозоя.

На северо-западе Абхазии, в верховьях р. Лашипсе и левых притоков р. Бавю, широкую полосу развития среднего и нижнего лейаса до последнего времени относили к нижнему палеозою. Между тем, именно этот участок является единственным местом в Абхазии, где можно наблюдать более или менее полный разрез осадков лейаса, где фаунистически охарактеризована его нижняя часть и где по южному склону Главного хребта фиксируется трансгрессивное налегание нижнего лейаса на кристаллическую формацию палеозоя.

Представление прежних исследователей о трансгрессивном налегании аспидных сланцев на палеозой нашими наблюдениями не подтверждается. В указанных ими местах по рр. Белая, Бешта и Лашипсе контакт между палеозоем и лейасом не наблюдается. По рр. Белая и Бешта показанная ими граница лейаса с палеозоем фактически является внутриформационной границей между аспидными сланцами и гранитоидами юры, а действительная граница между лейасом и палеозоем проходит на несколько километров севернее. По р. Лашипсе эта граница была показана также неправильно — она была проведена в полосе развития средней части лейаса, в то время как на самом деле проходит значительно севернее.

В северо-западной части Абхазии свита глинистых и аспидных сланцев, в свою очередь, подразделена нами на два отдела. В низах нижний отдел представлен чередованием крупно- и грубозернистых,

средне- и толстослоистых кварцево-аркозовых песчаников, толстослоистых темносерых слюдистых, углистых, песчанистых глин и мелкогалечниковых конгломератов с гальками из чистого кремня и темносерых кристаллических сланцев. Величина галек увеличивается к подошве свиты, а мощность пластов конгломератов возрастает книзу от нескольких сантиметров до нескольких десятков метров.

Мощность отдельных прослоев песчаника варьирует от нескольких десятков сантиметров до нескольких метров; местами они сближаются и образуют пачки.

Глины этой части свиты не сланцеватые, сильно песчанистые, с характерной концентрически скорлуповатой отдельностью на выветрелой поверхности. Как глины, так и песчаники сильно углистые, в них много отпечатков растений и фауны Plagiostoma cf. subcincta Schloth., Chlamys textorina Schloth. (определение И. Р. Кахадзе).

Выше их сменяет чередование темносерых, сильно песчанистых, углистых, местами несланцеватых, толстослоистых глин и аркозовых песчаников.

Песчаники здесь слюдистые, средне- и крупнозернистые, к подошве переходящие в микроконгломераты. Их мощность достигает 0,5—2 м. Несланцеватые глины при выветривании дают концентрически скорлуповатую отдельность.

В этой пачке встречается многочисленная фауна: Nucula tunicata Qeunst., Leda aff. claviformis Sow., L. aff. complanata Goldf., Astarte subtetragona Münst., Ast. sp., Plagiostoma cf. herrmanni Quenst., Pl. cf. subcincta Schloth., Chlamys textorina Schloth., Mytiloides dubius Sow., Pleurotomaria sp. ex gr. angulata Sow., Phylloceras sp. ind., Microderoceras cf. steimani Haug., Oxynoticeras sp. ind., Belemnites sp. ind. (определение И. Р. Кахадзе).

В верхах нижний отдел представлен темносерыми слюдистыми, углистыми, глинистыми сланцами с прослоями серых и темносерых углистых, аркозовых песчаников. Мощность последних здесь варьирует от 0,3 до 0,5 м.

Среди описанных пород наблюдаются пластовые жилы габбродиоритов до 1—2 м мощности.

Верхний отдел свиты представлен однообразными темносерыми, почти черными, нередко коричневато-серыми аспидными сланцами с прослоями тонкозернистых серых и темносерых слюдистых, часто окварцованных песчаников.

В пачках аспидных сланцев различается несколько разновидностей. Одни из них — сильно метаморфизованные, крепкие, кривослоистые, не расщепляющиеся на плитки; мощность таких пачек составляет несколько десятков метров. Другая разновидность — типичные аспидные сланцы; издают металлический звон при ударе молотком и легко расщепляются на тонкие ровные плитки, хорошо пробивающиеся гвоздем; они пригодны как кровельный материал. Вследствие метаморфизма в сланцах развиты совершенно ровные, перпендикулярные слоистости трещины, по которым при выветривании в породе образуются характерные ступенчатые выступы.

Свита глинистых и аспидных сланцев смята. В ней много жил и прожилков кварца, большей частью пластовых, мощностью иногда до нескольких десятков сантиметров. Встречаются также довольно мощные пластовые и секущие жилы изверженных пород — диоритов, кварцевых диоритов, габбро и порфиритов.

Мощность свиты глинистых и аспидных сланцев в этом разрезе варьирует в пределах 1950—2100 м. Стратиграфически выше их сменяет свита песчаников и сланцев верхнего лейаса с фауной Mytiloceramus polyplocus Roem., Mytiloides quenstedti Pčel., M. fuscus Quenst. (определение И. Р. Кахадзе).

Мощность свиты в этом разрезе достигает 800—900 м.

Свита аспидных и глинистых сланцев (в бассейне р. Лашипсе) с резким угловым несогласием залегает на сильно метаморфизованных, биотитово-роговообманковых и серицитизированных сланцах и филлитах нижнего палеозоя.

Приведенный фактический материал, устанавливающий, во-первых, что свита аспидных и глинистых сланцев несогласно покрывает кристаллическую формацию палеозоя; во-вторых, что последняя, в свою очередь, покрывается фаунистически охарактеризованной свитой песчаников и сланцев верхнего лейаса и, в-третьих, что в низах свиты содержится фауна Plagiostoma cf. subcincta Schloth., Chlamys textorina Schloth., Microderoceras steimani Haug., — бесспорно доказывает нижне- и среднелейасский возраст описанной свиты, широко развитой в северо-западной части Абхазии, в том числе и в верховьях рр. Лашипсе и Бавю, где эту свиту ранее относили к нижнему палеозою.

Следует отметить, что нижний отдел свиты глинистых и аспидных сланцев на всем ее протяжении вдоль южного склона Главного хребта, кроме участка в бассейне р. Лашипсе, не наблюдается, так как он перекрыт по линии надвига южного склона Главного хребта древними нижнепалеозойскими породами.

Упомянутый надвиг к западу постепенно затухает и в северо-западной части Абхазии (бассейн р. Лашипсе) у контакта лейаса с палеозоем разрыв хотя и фиксируется, но незначительной амплитуды, так как мощность базального конгломерата нижнего лейаса составляет здесь 40—50 м.

На юге, даже в бассейне р. Гумисты, где наиболее полно обнажаются нижнелейасские осадки, самые низы свиты на поверхность не выходят. Полный разрез нижнеюрских осадков в Абхазии можно наблюдать только в бассейне р. Лашипсе, где общая мощность лейасовых осадков колеблется от 2750 до 3000 м.

Поступило
24 VI 1954

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

[1] В. Вебер, Мат. для геол. Кавказа, сер. III, кн. 5 (1903). [2] И. Р. Кахадзе, Тр. Геол. инст. (Акад. Наук Груз. ССР) сер. геол., 3 (8) (1947). [3] Л. К. Конюшевский, Мат. для геол. Кавказа, сер. IV, кн. 1 (1915). [4] А. И. Сорокин, Мат. для геол. Кавказа, сер. I, кн. 7 (1877).