

М. В. ТОПЧИШВИЛИ, Г. П. ЛОБЖАНИДЗЕ

НОВЫЕ ДАННЫЕ ПО СТРАТИГРАФИИ НИЖНЕЮРСКИХ
ОТЛОЖЕНИЙ ПРАВОБЕРЕЖЬЯ ВЕРХОВЬЕВ р. АДАНГЕ
(ГОРНАЯ АБХАЗИЯ)

(Представлено академиком А. Л. Цагарели 28.2.1980)

Медно-пирротиновый пояс Южного склона Большого Кавказа центральной части высокогорной Абхазии в течение ряда лет представлял собой объект интенсивных комплексных геологических исследований. Основой для этих работ являлась крупномасштабная геологическая карта, составленная сотрудниками Абхазской комплексной экспедиции ГИН АН ГССР и Грузинского производственного геологического управления (Ш. А. Адамия, Г. Н. Абесадзе и др.) и разработанная ими стратиграфическая схема ниже- и среднеюрских отложений [1].

В 1977—1978 гг. при составлении детальных лито-стратиграфических разрезов нами был получен новый материал, позволяющий уточнить возраст и характер литофаций отдельных свит правобережья верховьев р. Аданге, где ранее фаунистические остатки не отмечались.

Палеонтологически наиболее хорошо охарактеризованный разрез имеется в безымянном четвертом правом притоке р. Аданге (рис. 1), вверх по течению которого, после 60-метрового перерыва в обнажении, наблюдается следующая последовательность отложений:

1. Рассланцованные, местами листоватые глинистые сланцы с редкими прослоями и линзами сравнительно более плотных пелит-алевролитов, а также плотными глинисто-карбонатными (сидеритовыми) конкрециями, содержащими значительное количество пирита (обычно в центре стяжений) и имеющими различные формы (караваеобразную, цилиндрическую, уплощенно-овальную) и размеры от нескольких до 40—50 см. Встречаются также отдельные скопления кварца. Слои падают к юго-западу под углом 30—60°. Тем не менее выясняется, что они слагают интенсивно сжатую антиклиналь, опрокинутую на север в основном под влиянием гравитационных сил. . . . 150 м.

2. Глинистые сланцы, чередующиеся в верхней части пачки с мелкообломочными карбонатизированными и хлоритизированными туфами андезит-базальтового состава⁽¹⁾. В глинистых сланцах найден „*Myliloides*“ *quensiedti* Pžel. . . . 12 м.

3. Толстослоистые мелко- и среднеобломочные кристалло-витролитокластические пирокластолиты спилитовых и андезит-базальтовых порфиритов 30 м.

4. Чередование глинистых сланцев и рассланцованных карбонатизированных спилитовых паратуффов 8 м.

5. Пирокластолиты, аналогичные таковым пачка 3 30 м.

(¹ Шлифы каменного материала были просмотрены М. А. Беридзе.

6. Темно-серые глинистые сланцы с *Amaltheus margaritatus* Montf., *A. cf. subnodosus* (Y. et B.), *A. sp.*, „*Mytiloides*“ *quenstedti* Pchel. . . 3 м.
7. Мелко- и среднеобломочные толстослойные туфы зеленоватого цвета, местами с обломками спилитовых мандельштейновых порфиритов 25 м.
8. Ломкие глинистые сланцы, иногда слабо алевритовые, с карбонатными конкрециями. Встречены *Amaltheus margaritatus* Montf., *A. laevigatus* How. и *A. sp.* 20 м.
9. Глинистые сланцы с прослоями алевролитов и карбонатными конкрециями довольно больших размеров. Глинистые сланцы содержат *Amaltheus margaritatus* Montf., *A. subnodosus howarthi* Steph., *A. stokesi* (Sow.), неопределимый до вида *Partschiceras*, „*Mytiloides*“ *quenstedti* Pchel. и „*M.*“ *dubius* (Sow.) 40 м.
10. В ядре изоклиальной антиклинали обнажены глинистые сланцы, местами алевритистые, с редкими конкрециями алевролитов, иногда слабокарбонатных. В пачке найдены многочисленные представители двустворчатых, среди которых определены „*Mytiloides*“ *quenstedti* Pchel. и „*M.*“ *dubius* (Sow.) 60 м.
11. Слоистые пирокластолиты андезит-базальтовых порфиритов.

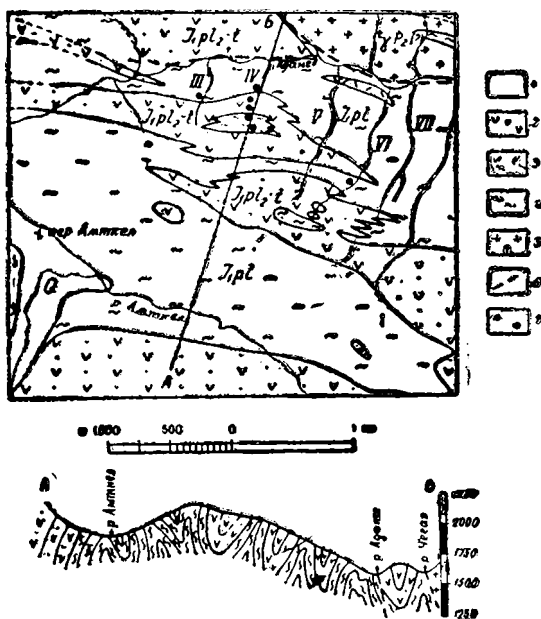


Рис. 1. Геологическая схема правобережья верховьев р. Аданге: 1 — четвертичные отложения; 2 — андезит-базальтовые пирокластолиты; 3 — кератофировые туффы; 4 — глинистые сланцы и алевролиты; 5 — граниты; 6 — разрывы; 7 — местонахождение фауны

При анализе этого разреза особый интерес представляют слои пачки 6, 8, 9, где найдены верхнеплинсаховские *Amaltheus margaritatus* Montf., *A. cf. subnodosus* (Y. et B.), *A. subnodosus howarthi* Steph., *A. laevigatus* How. и *A. stokesi* (Sow.).

В отложениях пачки 1 ископаемые остатки не имеются, поэтому их возраст нами условно определяется также поздним плинсахом.

Пачка 10 содержит представителей митилоид, обычно используемых в качестве характерных видов для верхнего лейаса. Однако в последнее время появляется все больше фактов, противоречащих такому

взгляду. Так, например, „*Mytiloides*“ *quenstedi* Pčel. все чаще упоминается с аммонитами среднего лейаса, что подтверждается и фактами, приведенными в вышеописанном разрезе. Что касается „*Mytiloides*“ *dubius* (Sow.), эту форму еще в 1954 г. С. Г. Букня [2] указывал из отложений лашипсинской свиты, совместно с аммонитом позднесинемюрского возраста.

Таким образом, точное определение возраста отложений пачки 10 на основании содержащейся в ней фауны, не представляется возможным. Однако если принять во внимание тот факт, что в соседних разрезах на таком же уровне найдены домерские формы, то и здесь мы можем допустить присутствие данного подъяруса. Пачки пирокластолитов 3, 5 и 7, залегающие, видимо, в мульде синклинали непосредственно на верхнеплинсбахских отложениях, также следует отнести к данному подъярису или же к низам тоара.

Западнее выход толщи туфов и туфобрекчий спилитового и андезит-базальтового состава прослеживается между третьим правым притоком и р. Аданге в виде непрерывной полосы шириной 250—300 м. Обломки туфобрекчий, размеры которых иногда достигают 1 м, представлены андезит-базальтовыми и спилитовыми мандельштейновыми порфиритами. Выход пирокластолитов, по-видимому, приурочен к осевой части изоклиальной синклинали, крылья которой сложены глинистыми сланцами с прослоями алевритистых сланцев и алевролитов. В северном крыле складки в верхах глинистых сланцев появляются редкие и тонкие прослои рассланцованных туффитов, количество и мощность которых по мере приближения к выходу массивных пирокластолитов постепенно увеличивается. Мощность данной переходной толщи — от единичных до 40 м. В южном же крыле синклинали контакт терригенных и вулканогенных отложений местами более резкий, иногда с признаками тектонического перемещения. Однако по р. Аданге и в балках ее пятого и шестого притоков переход между рассматриваемыми толщами явно постепенный. В глинистых сланцах этого (южного) крыла синклинали, в 40—50 м от контакта с пирокластолитами, во втором и шестом притоках были найдены соответственно *Amaltheus cf. margaritatus* Montf. и *Amaltheus* sp.

Следует отметить, что констатированный нами выход пирокластолитов спилитового и андезит-базальтового состава к западу от р. Аданге, по всей вероятности, увязывается с аналогичными породами порфиритовой толщи, слагающей водораздельный хребет рр. Аданге и Бзыби.

Из вышеизложенного материала видно, что в исследованной правобережной части верховьев р. Аданге, где предыдущими исследователями выделялись отложения тоар-раннебайосского возраста (анчхойская, кутыкухская и ацетукская свиты), развиты терригенные и вулканогенные образования, датирующиеся поздним плинсбахом и частично тоаром, так что эти отложения по своему стратиграфическому уровню скорее всего коррелируются с ацгарской свитой. Однако последняя характеризуется иным литологическим составом (глинисто-аспидные сланцы и алевролиты, содержащие местами в низах свиты пластовые жилы диабазов). В описанных же нами отложениях в действительности имеются литологические аналоги анчхойской, кутыкухской и ацетукской свит, но фауна амальтеид, найденная нами в верхах «анчхойской» и в «кутыкухской» свите, указывает на их более древний — позднеплинсбахский возраст. Следовательно, литологические аналоги

свит, выделенных в ниже- и среднеюрских отложениях различных районов Абхазии, датируются не совсем одинаково и требуют дальнейшего биостратиграфического изучения. Наконец, отметим, что зафиксированная нами толща пирокластолитов, непосредственно залегающая на фаунистически датированных верхнеплинсбахских слоях, идентична относимой к нижнему байосу ацетукской свите порфиритовой серии. В связи с этим в изученном районе Центральной Абхазии, расположенном на стыке Гагрско-Джавской и Чхалтинско-Лайлинской тектонических зон Южного склона [3], нижняя возрастная граница порфиритовой серии, очевидно, опускается значительно ниже, указывая тем самым на латеральное замещение песчано-глинистой и вулканогенной фаций.

Академия наук Грузинской ССР
Геологический институт
им. А. И. Джанелидзе

(Поступило 29.2.1980)

გეოლოგია

ა. თოჭიშვილი, ბ. ლობჯანიძე

ახალი მონაცემები მდ. ადანგის ზემო წელის მარჯვენა სანაპიროს
ქვედაიურსული ნალექების სტრატობრაფიისათვის

რეზიუმე

მალაშთიანი აფხაზეთის ცენტრალური ნაწილის შესწავლილ რაიონში აქამდე ტოარსულ-ქვედაბაიოსურად მიჩნეული ნალექები ნაპოვნი ფაუნის საფუძველზე გვიანპლინსახურად თარიღდება. მათზე უშუალოდაა განლაგებული სპილიტური პიროკლასტოლიტები, რომლებიც „ბაიოსური პორფირიტული სერიის“ ქვედა პორიზონტის ქანთა იდენტურია.

GEOLOGY

M. V. TOPCHISHVILI, G. P. LOBZHANIDZE

NEW DATA ON THE STRATIGRAPHY OF THE LOWER JURASSIC DEPOSITS ON THE RIGHT SIDE OF THE UPPER REACHES OF THE ADANGE RIVER

Summary

In the area studied—central part of highland Abkhazia, lying at the juncture of the Gagra-Djava and Chkhaltha-Laila tectonic zones of the southern slope of the Greater Caucasus—the deposits, earlier referred to the Tarcian-Lower-Bajocian, are dated as Pliensbachian on the basis of the discovered fauna (amalthidae, etc.).

These deposits are immediately overlain by a stratum of spilitic pyroclastics, correlated with analogous rocks of the lower suite of the "Bajocian porphyritic series". This downward shift of the lower age limit of the porphyritic series is accounted for by the lateral replacement of sandy-clayey and volcanic facies of the Lower-Middle Jurassic.

ლიტერატურა — ЛИТЕРАТУРА — REFERENCES

1. Ш. А. Адамия. Тектоника и геологическая история Абхазии. Тбилиси, 1977.
2. С. Г. Букия. ДАН СССР, т. 99, № 6, 1954.
3. П. Д. Гамкрелидзе. Геотектоника, № 3, 1966.