

НАУЧНЫЕ ЗАМЕТКИ

А. Р. АРУТЮНЯН

НОВЫЕ ДАННЫЕ ПО СТРАТИГРАФИИ ЭОЦЕНА
 СЕВЕРО-ЗАПАДНОЙ ЧАСТИ ПАМБАКСКОГО ХРЕБТА

При полевых исследованиях 1963—64 гг. нами в ряде пунктов северо-западной части Памбакского хребта составлены детальные разрезы, весьма характерных вулканогенно-осадочных образований, залегающих трансгрессивно на различных горизонтах верхнемеловых отложений. Породы эти всеми предыдущими исследователями относились к среднему эоцену. Развиты они на южном и северном склонах Памбакского хребта в верховьях ущелий рек Лернапат и Галавар (левые притоки р. Бойдак), в районе селений Джарджарис и Чобанмаз. Далее к западу последние развиты в районе Спитакского перевала, с. Джрашен и на водораздельном гребне рр. Авдибек и Качаганиджур, к северу от кочевок с. Памб Армянский. Повсюду породы эти слагают синклинальные структуры, расположенные за пределами тектонически активного юго-западного борта Севано-Ширакского синклинория (забортовые синклинали).

Ниже приводится обобщенное описание трех характерных разрезов:

Разрез к северу от с. Чобанмаз

На верхнемеловых образованиях, представленных в верхах горизонтом светло-серых мергелей с карманами, содержащими гравелистые известняки (размытая поверхность), залегают:

1. Известняки, в низах гравелистые зеленовато-серые, в верхах слабо песчанистые, бурые, из которых нами и А. А. Карапетяном собрана фауна мелких нуммулитов, среди которых С. М. Григорян определены следующие характерные для нижнего эоцена формы: *Nummulites* cf. *planulatus* Lam., *Numm. globulus* Leym., *Numm. murchisoni* Rütim.

2. Светло-серо-зеленоватые порфириты, переходящие кверху в туфопесчаники. Мощн. 37 м.

3. Зеленовато-серые с коричневым оттенком туфопесчаники и туффиты. В верхах пачки преобладают тонкоплитчатые туффиты. Мощн. 54 м.

4. Чередование зеленовато-серых туфопесчаников с темно-серыми коричневатыми туффитами. Мощн. 25 м.

5. Чередование коричневых туффитов и туфопесчаников с голубоватыми «порфиритами». Последние представляют метасоматические залежи. Мощн. 86 м.

6. Метасоматическая залежь, напоминающая по внешнему облику полосчатые порфириды. Мощн. 43 м.
7. Чередование темных туффитов и туфопесчаников. Мощн. 136 м.
8. Метасоматическая залежь (полосчатые порфириды). Мощн. 24 м.
9. Туффиты и порфириды. В верхах (водораздельная часть Памбакского хребта, соответствующая мульде синклинали) преобладают порфириды с включениями халцедона. Мощн. 120 м.

Разрез в районе Спитакского перевала

В основании разреза обнажаются известняки верхнего мела с халцедоновыми включениями овальной формы, содержащие пропластки уплотненных глин. На указанных породах залегают:

1. Мелкогалечные конгломераты, галька которых состоит из всех нижележащих меловых и более древних образований и интрузивных пород. Мощн. 22 м.

2. Гравелистые известняки бурого цвета, переходящие выше в серые известняки. Мощн. 16,9 м. Пачки 1 и 2 содержат фауну нуммулитов (сравнительно обильную в гравелистых известняках), среди которых по нашим сборам С. М. Григорян определены: *Nummulites cf. Planulatus Lam.*, *Numm. globulus Leym.*, *Numm. murchisoni Rüt.*, указывающие на нижнеэоценовый возраст указанных образований.

3. Песчаники, глинистые песчаники и туфопесчаники зеленоватого цвета. Мощн. 8 м.

4. Чередование туффитов и туфопесчаников, пронизанных силловыми залежами порфиридов. Мощн. 177 м.

5. Чередование туффитов, туфопесчаников, туфобрекчий и порфиридов. Мощн. 171 м.

6. Порфириды серые, массивные. Мощн. 26 м.

На водораздельном гребне рр. Авдибек и Качаганиджур к западу и юго-западу от с. Лернаван наблюдается аналогичный, однако гораздо более полный разрез описываемых и вышележащих среднеэоценовых образований. Здесь на верхнемеловых песчаниках и мергелях залегают бурые гравелистые известняки, в основании которых наблюдается 1,5 м слой мелкогалечных конгломератов. Указанные породы содержат вышеотмеченную характерную нижнеэоценовую фауну нуммулитов. Выше по разрезу следуют туфопорфиридовые образования, почти полностью повторяющие разрез у с. Чобанмаз. Не приводя для краткости их послойный разрез, укажем только, что общая мощность последних как и в предыдущих разрезах составляет 450—480 м. Однако, если предыдущие разрезы оставались незаконченными, то здесь на указанной свите, представленной в верхах туфопесчаниками табачного цвета на перевальной седловине в 2,5 км к югу от г. Салкар (2254,8 м), согласно залегают среднеэоценовые образования, содержащие в основании осадочные породы с характерной для низов среднего эоцена нуммулитовой фауной. Разрез последних выглядит следующим образом:

На туфопесчаниках нижнего эоцена залегают:

1. Мелкогалечные конгломераты. Мощн. 2 м.
2. Известковистые песчаники. Мощн. 3 м.
3. Микроконгломераты и гравелистые известняки. Мощн. 5 м.
4. Переслаивание известковистых песчаников, алевролитов и гравелистых известняков. Мощн. 33 м.

Все указанные породы содержат обильную нуммулитовую фауну, среди которой по нашим сборам А. Е. Птухяном и С. М. Григорян определены следующие формы, характерные для низов среднего эоцена: *Numm. laevigatus* Brug. (А, В), *Numm. Partschii* de la Harpe (А), *Numm. gallensis* Heim (А. В.).

Выше по разрезу следуют туфопорфиритовые образования среднего эоцена, слагающие крупную синклираль, к которой приурочена Налбандская котловина. Данные по приведенным разрезам указывают на то, что породы, слагающие вышеописанную, характерную для всех отмеченных районов свиту, относятся по возрасту к нижнему эоцену. Разрез среднего эоцена также почти повсеместно начинается с осадочных образований, содержащих характерную нуммулитовую фауну. Последние залегают согласно на нижележащих породах нижнего эоцена.

Рассмотренная свита нижнего эоцена протягивается и далее на северо-запад. Здесь она наблюдалась нами везде по северной периферии Лениканской котловины преимущественно на северных крыльях антиклинальных складок, сложенных верхнемеловыми образованиями (район г. Марал, к северу и северо-востоку (1 км) от с. Мец Сариар, на юго-западных склонах г. Чатал и т. д.). Наличие нижнего эоцена здесь впервые отмечалось О. А. Саркисяном [5].

В фациальном отношении свита весьма выдержана. Здесь также наблюдаются бурые гравелистые известняки, перекрывающие их весьма характерные для описанной свиты тонкоплитчатые бурые туффиты, туфопесчаники и метасоматические залежи типа полосчатых порфиритов.

Во всех вышеотмеченных пунктах наряду с характерной нижнеэоценовой фауной нуммулитов нами собраны различные по величине зубы акул (преимущественно мелкие), которые пока не определены.

Таким образом, приведенные новые данные указывают на повсеместное развитие пород нижнего эоцена в северо-западной части Памбакского хребта и на южных склонах Ширакского хребта, которые вместе с данными по нижнему эоцену Разданского, Севанского, Вединского, Айоцзорского и др. районов [1, 2, 3, 4, 5] указывают на довольно широкое его развитие в пределах Армянской ССР.

Госгеокомитет Армянской ССР
Комплексная экспедиция

Поступила 23.XII.1964.

ЛИТЕРАТУРА

1. Вегуни А. Т. Расчленение эоцена южной Армении по фауне нуммулитов. Сб. Вопросы геологии Кавказа. Изд. АН Арм. ССР, 1964.
2. Габриелян А. А. Палеоген и неоген Армянской ССР. Изд. АН Арм. ССР, 1964.
3. Габриелян А. А. «Известия» АН Армянской ССР (серия геол. и геогр. н.), № 5, 1962.
4. Назарян А. Е. ДАН АН Армянской ССР, т. XXXI, № 1, 1960.
5. Саркисян О. А. Палеоген Севано-Ширакского синклиория. Автореф. канд. дис. 1959.