

СТРАТИГРАФИЯ

А. А. Габриелян, чл.-корр. АН Армянской ССР, и Т. А. Мамедов

Новые данные о возрасте вулканогенной свиты палеогена Нахичеванской АССР и Южного Сюника (Армянская ССР)

(Представлено 28 VI 1967)

В разрезе палеогеновых отложений Нахичеванской АССР Ш. А. Азизбековым и другими геологами выделяются три свиты: нижняя, или вулканогенная, средняя — вулканогенно-осадочная и туфоконгломератовая и верхняя — туфо-осадочная, относящиеся соответственно по возрасту к нижнему, среднему и верхнему эоцену⁽¹⁾.

Вулканогенная свита широко развита в водораздельной части Зангезурского хребта, а также на западном и восточном его склонах в пределах юго-восточной части Нахичеванской АССР и Южного Сюника (Армянская ССР). Представлена она темно-серыми и зеленовато-серыми, местами эпидотизированными, плагиоклазовыми, авгит-плагиоклазовыми и роговообманковыми порфиритами, чередующимися с туфобрекчиями, туфоконгломератами, туфогравелитами, туфопесчаниками, агломератовыми лавами и туфами и другими туфо-обломочными образованиями. Максимальная мощность свиты в водораздельной части Зангезурского хребта составляет около 1000 м. По направлению к западу и к востоку от водораздельной части хребта происходит уменьшение мощности свиты и постепенное замещение вулканических образований туфо-обломочными и затем туфо-осадочными породами. Такое же фациальное изменение, но менее четко выраженное, наблюдается и на восточном склоне Зангезурского хребта в пределах южной части Сюника.

Подобное изменение фаций в пределах распространения вулканогенной свиты свидетельствует о приуроченности центров излияний порфириевых лав к глубинному разлому, проходящему по Зангезурскому хребту. Вдоль этого разлома в верхнем эоцене имело место внедрение крупнейшего в Закавказье Мегри-Ордубадского полифазного plutона.

Возраст вулканогенной свиты Ш. А. Азизбековым определялся как нижний эоцен на основании ее стратиграфического положения. Свита эта подстилает фаунистически охарактеризованные отложения среднего эоцена и перекрывает песчано-глинистые флишевые отло-

жения, относящиеся к датскому ярусу—палеоцену. Кроме того, им указывается наличие в верхней части свиты мелких фораминифер (определение Д. М. Халилова) нижнеэоценового возраста.

В пределах Армянской ССР нет прямых данных для определения возраста этой вулканогенной свиты. В южном Сюнике, где она широко развита, породы ее или контактируют с интрузиями Мегринского плутона, или же лежат на размытой поверхности метаморфических образований нижнего палеозоя. Поэтому С. С. Мкртчян (2) и А. А. Габриелян (3) при определении ее возраста основывались главным образом на данных по Нахичеванской АССР.

В последние годы одним из авторов настоящей статьи — Т. А. Мамедовым и другими геологами получены новые палеонтологические и стратиграфические данные, позволяющие уточнить возраст и стратиграфическое положение вулканогенной свиты.

1. На участке Джульфа—Ордубад у с.с. Ашаги, Акулис и Да-ста, в известняках и песчаниках верхней части терригенного флиша, подстилающего вулканогенную свиту, обнаружен богатый комплекс фауны нуммулитов: *Nummulites fraasi* de la Нагре, *N. praeeelixis* Mamедов sp. n., *N. exilis* Douv., *N. subplanulatus* Hantk. et Mad., *N. bolcensis* Munier-Chalmas, *N. nitidus* de la Нагре и др. формы, датирующие возраст вмещающих отложений как палеоцен—нижний эоцен.

2. В образцах туфогенных пород, отобранных Т. А. Мамедовым из контактной части палеоцен-нижнеэоценового флиша и вышележащей вулканогенной свиты, Д. А. Агаларовой определена ассоциация мелких фораминифер: *Globigerina pseudobulloides* Plumm., *G. pseudoeocenica* Subb., *Acarinina crassa* (d'Orb.), *A. crassaeformis* (Gall. et Wiss.), *Globorotalia velascoensis* (Cushm.), характерная для переходных между нижним и средним эоценом слоев.

3. В бассейне среднего течения Гилянчая и в Шахбузском районе (к востоку от сел. Бадамли) породы вулканогенной свиты с угловым несогласием налегают на размытую поверхность отложений терригенного флиша палеоцен—нижнего эоцена и выше по разрезу согласно переходят в туфогенные образования среднего эоцена.

4. В окрестностях с.с. Шадикенд и Тиркеш Шахбузского района в подошве вулканогенной свиты Т. А. Мамедовым обнаружены известняки мощностью до 5 м с фауной *Nummulites atacicus* Leyt., *N. murchisoni* Rutim., *N. globulus* Leyt., *Discocyclina pratti* (Mich.) и др., характерной для нижней части среднего эоцена.

5. По данным М. А. Багманова (4) в бассейне р. Гарадере вулканогенная свита согласно залегает на базальных конгломератах среднего эоцена, которые по простиранию фациально замещаются туфобрекциями, туфоконгломератами, туфопесчаниками с линзами порфиритов и подстилаются песчано-глинистыми флишевыми отложениями нижнего эоцена. В туфообломочных отложениях нижней части вулканогенной свиты им определены *Nummulites uroniensis* Heim.,

N. atacicus Leym., *Assilina exponens* Sow. и др. среднеэоценовые формы.

Приведенные данные позволяют считать наиболее вероятным среднеэоценовый (нижняя часть) возраст рассматриваемой вулканогенной свиты.

Такому заключению не противоречит история геологического развития Антикавказа (Малый Кавказ) в палеогеновое время. Конец верхнего мела и начало палеогена знаменуется мощными горообразовательными движениями, поднятием и регрессией. В это время формируется ряд узких геосинклинальных прогибов, в которых в датском веке и палеоцене происходит накопление терригенного флиша — продукта размыва окружающих прогибы геосинклинальных поднятий. В нижнем эоцене начинается новое, общее прогибание территории Антикавказа и происходит осадконакопление не только в унаследованных от верхнего мела геосинклинальных прогибах, но и на крыльях геосинклинальных поднятий. В нижнем эоцене на терриории Армянской ССР и Нахичеванской АССР отлагаются нормально-морские осадочные породы с почти полным отсутствием вулканогенных фаций. Это зоогенные (нуммулитовые) известняки бассейнов оз. Севан и р. Веди и Сомхетского и Айоцдзорского хребтов и терригенные флишевые отложения Еревано-Ордумадской зоны и Ширакского хребта. В среднем эоцене Антикавказ вовлекается в наиболее интенсивное опускание, сопровождавшееся мощной вулканической деятельностью преимущественно в подводных условиях. Вулканогенные образования среднеэоценового возраста слагают Базумский, Ширакский, Памбакский, Аргуниийский и Севанский синклинальные хребты, Айоцдзорский синклиниорий и значительную часть Сюника. За пределами Армянской ССР они широко развиты в Аджаро-Триалетской складчатой зоне (Грузинская ССР) и Кельбаджарской наложенной мульде (Азербайджанская ССР).

Описанная вулканогенная свита Нахичеванской АССР и южного Сюника по своему стратиграфическому положению и петрографическому составу пород вполне соответствует вулканогенным свитам вышеуказанных районов Антикавказа и в частности Аргуниийского и Сомхетского хребтов, где они так же, как и в Нахичеванской АССР, подстилаются нуммулитовыми слоями нижнего эоцена и содержат (в прослоях туфо-осадочных пород) характерную среднеэоценовую фауну нуммулитид и моллюсков (3).

Установление среднеэоценового возраста вулканогенной свиты Нахичеванской АССР и Южного Сюника заставляет пересмотреть вопрос возраста немых вулканогенных толщ эоцена ряда районов Армении (Спитакский район, Северная Армения и др.), которые одними исследователями относятся к нижнему эоцена, а другими — к среднему. В свете вышеприведенного, точка зрения об их среднеэоценовом возрасте представляется более вероятной.

Նոր տվյալներ նախիջեանի (Աղբ. ՍՈՀ) և Հարավային Սյունիքի (ՀՈՒՀ) պարեզենի հրաբխային շերտափառքի հասակի մասին

Նշված հրաբխածին հաստվածքը տարածված է Զանգեզուրի լեռնաշղթայի հարավային շրածան մասում և Նրա արևելյան ու արևմտյան լանջերում, ընդգրկելով Հայկական ՍՈՀ հարավալին և Նախիջեանի ինքնավար հանրապետության հրավարելյան շրջանները։ Այն կազմված է պլազմակաղապարին և Հորնրլենդային մոխրագույն պորֆիրիտներից, տուֆոկոնգլոմերատներից, տուֆովալվաղաքարերից, և այլ տուֆորեկորային աղարներից։ Հրաբխածին շերտախմբի հասակը մինչև այժմ որոշվում էր Նրա ստրատիգրաֆիական դիրքի հիման վրա։ Նա տեղադրված է տերիզեն ֆլիշային հաստվածքի վրա, որը վերագրվում էր դանիական հարկին ու պալեոցենին և ծածկվում է ֆաունայով միջին Էոցենի նստվածքներով։

Սակայն վերջին տարիներում այս հողվածի հեղինակներից մեկի՝ Տ. Ա. Մամեդովի, ինչպես նաև Աղբականական այլ երկրաբանների կողմից ստուգվել են նոր տվյալներ, որոնք ստիպում են վերանայել հրաբխածին շերտախմբի հասակի մասին հղած տեսակետները։

1. Քուֆա-Օրգուրաղ տեղամասում ֆլիշային հաստվածքի վերին մասում՝ կրաքարերում և ավազաքարերում հայտնարերվել է նումուլիտային ֆաունա, որը վկայում է Ներփակող աղարների պալեոցեն-ստորինկոցենյան հասակի մասին։

2. Հրաբխածին շերտախմբի ու ֆլիշային հաստվածքի կոնտակտային մասում՝ տուֆովեն ապարներից Տ. Ա. Մամեդովի կողմից վերցված նմուշներում՝ Ի. Ա. Աղալարովան որոշել է միկրոֆաունայի մի խումբ, որը բնորոշ է ստորին ու միջին Էոցենի անցողիկ դոնայի համար։

3. Շախրուզի շրջանում, ինչպես նաև Գիլյան ղետի ավազանում հրաբխածին շերտախմբի ապարները անկյունային աններդաշնակությամբ են տեղադրված պալեոցեն-ստորինկոցենյան ֆլիշային հաստվածքի վրա և աստիճանաբար անցումով են կազմված ավելի վերև տեղադրված միջին Էոցենի տուֆովեն նստվածքների հետ։

4. Շախրուզ, Շատիքենդ և Թիրքեշ գյուղերի շրջաններում հրաբխածին շերտախմբի հիմքում հայտնարերված են կրաքարեր, որոնք պարունակում են միջին Էոցենին բնորոշ նումուլիտային ֆաունա։

5. Հստ Մ. Ա. Բաղմանովի տվյալների Գայաղերե զետի ավազանում հրաբխածին շերտախմբը ներդաշնակ է տեղադրված միջին Էոցենի հիմքային կոնգլոմերատների վրա, որոնք իրենց հերթին ծածկում են ստորին Էոցենի ֆլիշային ապարները։ բացի դրանից, հրաբխածին շերտախմբի ստորին հորիզոններից նշված հեղինակի կողմից որոշվել է միջին Էոցենի նումուլիտային ֆաունա։

Բերված տվյալները վկայում են, որ հրաբխածին շերտախմբի ամենահավանական հասակը միջին Էոցենն է։

Անտիկովիասի (Փոքր Կովկասի) պալեոցենյան պերիոդի երկրաբանական զարդացման պատմությունը հաստատում է հրաբխածին շերտախմբի հասակի վերաբերյալ վերը նշված եղբակացությունը։

Կազմի վերջում տեղի ունեցած ինտենսիվ տեկտոնական շարժումների հետևանքով դանիական դարաշրջանում ու պալեոցենում Անտիկովիասի տերիտորիայում կուտակվում են զլխավորապես ֆլիշային ապարներ։ ստորին Էոցենում սկսվում է Անտիկովիասի նոր իջնցումը, որը կրում է դիֆերենցիալ բնույթ, և զոյանում են մի շարք զեռսինկրինալային ճկվածքներ և զեռանտիկրինալային բարձրացումներ։ Այդ ժամանակ կուտակվում են օրգանոզեն կրաքարեր (Մեզանի ավազան, Հայոց ձոր, Մաղկունյաց և Շիրակի լեռնաշղթաներ) և տերիգեն բնույթի ֆլիշային ապարներ։ Այնից ինտենսիվ իջնցում տեղի է ունենում միջին Էոցենում, որը ուղեկցվում է հրաբխային պրոցեսների ուժեղ զարդացումով։ Միջին Էոցենի հրաբխային գոյացումները մեծ տարածում ունեն Մեզան-Շիրակի սինկրինորիումում, Հայոց ձորում, Հարավային Հայաստանում, Աղարա-քրիալեթի ծալքավոր մարզում (ՎՍՈՀ), Բելրաշարի վերադիր իջկածքում (Աղբ. ՍՈՀ) և Անդր-կովկասի այլ վայրերում։ Նկարագրվող հրաբխածին շերտախումբը իր պետրոգրաֆիական կազմով և ստրատիգրաֆիական դիրքով խիստ նման է վերը թվարկված շրջանների հրաբխածին հաստվածքներին, որոնց միջին Էոցենյան հասակը աղացացուցված է բրածո ֆաունայով։ Նախիշեանի և Հարավային Հայաստանի հրաբխածին շերտախմբի հասակի ճշտումը ստիպում է մեզ վերանայելու մեր տեսակետները Անդրկովկասի մի քանի հրաբխածին հաստվածքների (Մադիտակի, Հյուսիսային Հայաստանի, Աղստաֆա զետի ավազանի) հասակի հարցը։ Վերջիններս ամենայն հավանականությամբ կորելատիվ առաջացումներ են և հասակակից են նկարագրված շերտախմբերին։

Л И Т Е Р А Т У РА — ԳՐԱԿԱՆՈՒԹՅՈՒՆ

- 1 *Ш. А. Азизбеков*, Геология Нахичеванской АССР, Госгеолтехиздат, М., 1961.
2 *С. С. Мкртчян*, Зангезурская рудоносная область Армянской ССР, Изд. АН АрмССР, 1958. 3 *А. А. Габриелян*, Палеоген и неоген Армянской ССР, Изд. АН АрмССР, 1964. 4 *М. А. Багманов*, Крупные фораминиферы и моллюски эоцен Малого Кавказа, Изд. АН АзССР, 1966.