

О. А. САРКИСЯН, С. М. ГРИГОРЯН, П. М. АСЛАНЯН

## НОВАЯ СТРАТИГРАФИЧЕСКАЯ СХЕМА ПАЛЕОГЕНА СТЕПАНАВАНСКОГО РАЙОНА

Проведенные авторами за последние годы стратиграфические исследования и монографическое изучение ископаемой фауны моллюсков и крупных фораминифер дали возможность уточнить возраст и положение отдельных свит и горизонтов палеогена Степанаванского района, и, тем самым, представить более детальную, палеонтологически обоснованную схему его стратиграфического расчленения.

Палеоген в Степанаванском районе представлен почти всеми своими отделами. Однако его самые нижние горизонты фаунистически не охарактеризованы, в связи с чем наличие отложений палеоцена и нижнего эоцена нельзя считать окончательно установленным.

**Нижний эоцен (?)** представлен как вулканогенными, так и терригенными фациями, известными в литературе под названиями соответственно спитакской и лусахпюрской свит (Саркисян, 1959, 1964).

**Спитакская свита** является самым нижним членом палеогенового разреза. Распространена она в бассейне рр. Желтая и Черная и к северу от с. Привольное. Небольшие выходы ее отмечены на С и СЗ окраине гор. Степанаван и в ущелье р. Дзорагет. Мощность свиты достигает 600 м. Свита налегает на отложения юры (у с. Привольное) и верхнего мела (басс. р. Желтая) и согласно перекрывается туфоосадочными породами среднего эоцена.

**Лусахпюрская свита** в районе выделяется впервые. К ней авторы относят терригенные флишевые угленосные отложения, обнажающиеся на СЗ окраине гор. Степанаван по правобережью р. Черной. Флишевые отложения подстилаются серыми порфиритами (по-видимому, также нижнеэоценового возраста) и выше по разрезу перекрываются вулканогенными породами среднего эоцена.

Рассматриваемые отложения хорошо сопоставляются с флишевой свитой нижнего склона Ширакского хребта (лусахпюрская свита) и ее эквивалентом на СВ побережье оз. Севан, в районе Памбакского хребта, басс. р. Марцигет и др. Нижнеэоценовый возраст их можно считать установленным (А. А. Габриелян, 1964; А. А. Габриелян, С. М. Григорян, 1964).

**Средний эоцен** (ширакская и кироваканская свиты) выражен в основном в эффузивных и эффузивно-осадочных фациях, к которым приурочены отдельные линзы и прослои морских терригенных и карбонатных пород. Известны в литературе под названием ширакской (эффузив-

но-осадочные фацции) и кироваканской (эффузивные фацции) свит (О. А. Саркисян, 1959, 1966; А. А. Габриелян, 1964). Первые широко распространены в С и СЗ частях района. Образования среднего эоцена в различных горизонтах содержат остатки нуммулитовой фауны.

Детальное обоснование возраста вулканогенно-осадочной серии среднего эоцена приведено в работах А. А. Габриеляна (1964), О. А. Саркисяна (1966).

**Верхи среднего-низы верхнего эоцена (оверзский ярус).** Новые данные получены авторами по пограничным слоям среднего и верхнего эоцена. Впервые в Степанаванском районе переходные слои между средним и верхним эоценом выявлены А. А. Габриеляном (1964). Авторами из этих слоев была собрана и монографически обработана богатая коллекция ископаемой фауны моллюсков и нуммулитид. Хорошие обнажения оверзского яруса имеются на участке между гор. Степанаван и с. Арманис и в окрестностях с. Шахназар (шахназарская свита выделяется впервые). Мощность свиты 500 м. Отложения ее подстилаются (по-видимому, несогласно) вулканогенными породами среднего эоцена, перекрываются делювиально-пролювиальными отложениями.

В разрезе шахназарской свиты установлены два фаунистически охарактеризованных горизонта. Первый приурочен к нижней части разреза и включает скудные остатки нуммулитид (средний эоцен), второй — к средней части разреза и характеризуется наличием богатого комплекса ископаемых остатков пластинчатожаберных и брюхоногих моллюсков, а также нуммулитид. Моллюсковая фауна характеризует возраст вмещающих отложений как верхний эоцен (нижняя часть), а нуммулиты встречаются как в верхней части среднего эоцена, так и в верхнем эоцене (нижняя часть).

Эти отложения на участке между гор. Степанаван и с. Арманис подстилаются несогласно вулканогенными породами среднего эоцена и кверху перекрываются андезитами и андезито-дацитами верхнего эоцена. Еще выше залегают фаунистически охарактеризованные отложения олигоцена. Контакт с подстилающими породами среднего эоцена, по-видимому, тектонический.

Шахназарская свита по комплексу фауны пластинчатожаберных и брюхоногих моллюсков хорошо сопоставляется с верхнеэоценовыми отложениями Ахалциха и ЮЗ части Арм. ССР.

**Верхний эоцен (памбакская вулканогенная свита).** Образования, соответствующие памбакской свите (О. А. Саркисян, 1959, 1964), распространены по северному склону и на водоразделе Базумского хребта, а также в районе массива г. Леджан. Мощность вулканогенного верхнего эоцена достигает 1000—1200 м. Залегает несогласно на различных горизонтах вулканогенно-осадочной серии среднего эоцена и перекрывается терригенно-карбонатными породами олигоцена. Эти образования в пределах исследуемого района фаунистически не охарактеризованы. Обоснование их возраста приведено в работах О. А. Саркисяна (1959, 1964) и К. А. Мкртчяна (1966).

Олигоцен (нижний?) (гергерская свита). Фаунистически охарактеризованные отложения олигоцена в Степанаванском районе впервые были установлены авторами настоящего сообщения (О. А. Саркисян, С. М. Григорян, 1964). Представлены они двумя резко различными фациями: морскими осадочными (гергерская свита) и эффузивными. Гергерская свита выражена в терригенно-карбонатных фациях с нуммулитами и моллюсковой фауной нижнеолигоценного возраста.

Разрез олигоцена Степанаванского района венчается свитой эффузивных пород, представленной серыми андезитами, андезито-дацитами и их пирокластолитами. Мощность свиты не более 150 м. Она согласно подстилается отложениями гергерской свиты.

Ереванский государственный университет,  
Институт геологических наук

АН Армянской ССР

Поступила 20 IV.1968.

Объем статьи 10 стр., 1 табл.

Полный текст депонирован во ВИНТИ.

А. В. ВАРДАНЯН

## УСЛОВИЯ И МЕХАНИЗМ ФОРМИРОВАНИЯ СОВЕТАШЕНСКОЙ АНТИКЛИНАЛИ

Советашенская антиклиналь брахиформная, имеет общекавказское простирание и входит в пределы Арагац-Нахичеванской тектонической зоны, т. е. охватывает юго-западную часть Армянской ССР и Нахичеванскую АССР, где выступает обширное поле палеозойских отложений.

В ядре Советашенской антиклинали обнажаются породы фаменского яруса. Северо-восточное крыло антиклинали неполное и представлено известняками нижней перми. Юго-западное крыло сложено карбонатно-терригенными породами турне, известняками нижней-верхней перми и триаса, мергелями сенона и известняками палеоцена.

Общая форма Советашенской структуры коробчатая и вся складка опрокинута к юго-западу. Относительно спокойные крылья резко противопоставляются сложно построенному ядру, где выступают килевидные антиклинали. Дополнительные складки встречаются лишь на юго-западном крыле.

Советашенская антиклиналь формировалась длительно и постепенно. Началом формирования структуры можно считать фаменское время. В конце герцинского цикла существовал, очевидно, только зачаток этой структуры, а окончательное формирование ее завершилось в конце палеогена.

Советашенская антиклиналь представляет собой типичное ядро протыкания. Морфологические типы основных и дополнительных структур говорят о том, что при формировании складки действовал комплекс механизмов: глыбовый, нагнетания и гравитационного расползания, при этом первый из них был ведущим и контролировал остальные.