

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.

Представления, полученные на основе полевых структурных наблюдений, дополнены и уточнены экспериментами. При выборе эквивалентных материалов нами учтен литологический состав пород, а в исходном эксперименте модели мы соблюдали также соотношения мощностей. Структуры, полученные на моделях, аналогичны природным.

Институт геологических наук

АН Армянской ССР

Объем статьи 7 стр., 5 фигур.

Полный текст депонирован во ВИНТИ.

Поступила 1.IV.1968.

С. Б. АБОВЯН

АКЦЕССОРНЫЕ МИНЕРАЛЫ ПОРОД ГАББРО-ПЕРИДОТИТОВОЙ ФОРМАЦИИ БАЗУМСКОГО И ШИРАКСКОГО ХРЕБТОВ АРМЯНСКОЙ ССР

В работе рассматриваются акцессорные минералы массивов ультраосновных и основных пород СЗ части Севано-Амасийского пояса, приуроченных к Базумскому и Ширакскому хребтам (Мумухан-Красарский, Катнахпюр-Карахачская и Желто- и Чернореченская группы и Кармракарский).

Среди пород, слагающих массивы, выделяются: перидотиты, полевошпатовые перидотиты, дуниты, пироксениты, троктолиты, различные габбро, их пегматоидные разности, габбро-диориты и кварцевые диориты. Серия дайковых пород представлена диабазами, габбро-диабазами и др. Генетическая связь этих пород доказывается общностью их геологического залегания, наличием переходов одной петрографической разновидности в другую, характером структур и геохимическими особенностями распределения в породах элементов-примесей.

Анализ тяжелых фракций изученных пород позволил установить в них следующие акцессорные минералы: магнетит, титаномагнетит, хроммагнетит, хромшпинелид, ильменит, лейкоксен, рутил, гематит, лимонит, иоцит, пирит, пирротин, халькопирит, галенит, антимонит, реальгар, аурипигмент, сфен, циркон, никелистое железо (аваруит), самородную медь, самородный свинец, самородный мышьяк, апатит. Всего установлено 23 акцессорных минерала, большинство из них обнаружено впервые.

В зависимости от времени образования акцессорных минералов среди них выделяются раннемагматические, позднемагматические, автометаморфические, гидротермальные и гипергенные. Образование акцессорных минералов, подобно минералам породообразующим, является процессом многостадийным, обязанным периодической смене условий в процессе становления интрузива (давления, температуры и концентрации компонентов).

Содержание элементов-примесей в акцессорных минералах отражает состав среды, в которой происходило их образование. Например, в габбро-диоритах магнетит характеризуется высоким содержанием хрома, а в