Доклады Академии наук СССР
1955. Том 100, № 4

ГЕОЛОГИЯ

С. Г. БУКИЯ

О ВОЗРАСТЕ ГРАНИТОИДНОГО МАССИВА ГОРЫ КАМЕНИСТАЯ (АБХАЗИЯ)

(Представлено академиком Н. М. Страховым 4 XI 1954)

На южном склоне Главного Кавказского хребта, между перевалами Анчхо и Аллаштраху, расположен крупный выход интрузивного тела почти широтного направления, занимающий перевал между рр. Бавю и Лашипсе с г. Каменистой, верховья рр. Охубер-дъех, Белая и Бешта и перевалы Адзапш и Санчар. Его протяженность достигает более 20 км, а ширина — 5 км.

До настоящего времени все исследователи относили породы этого массива и песчано-глинистую толщу, расположенную к северу от него, к кристаллической формации нижнего палеозоя и докембрия, в связи с чем по его южной границе, в контакте с лейасом проводился крупный надвиг (надвиг южного склона Главного хребта). При комплексном геологическом картировании Абхазии в масштабе 1 : 50 000 мне удалось уточнить возраст этой интрузии.

Описываемый массив почти целиком расположен среди глинистых и аспидных сланцев нижнего и среднего лейаса и только на северо-восточной окраине он граничит с филлитами палеозоя. Контур гранитоидного массива не плавный, местами на южной периферии он прорывает нижнелейасские сланцы, затем среднелейасские, а в районе верховьев р. Бавю, где он образует большой выступ к югу, его граница подходит к верхнелейасским сланцам.

Детальные исследования, проведенные по южной границе гранитоидного массива г. Каменистой, установили отсутствие здесь какого-либо тектонического нарушения или трансгрессивного налегания лейаса на массив. Везде явно фиксируется контактный метаморфизм на границе гранитоидного массива и лейасских сланцев. Последние в зоне контакта сильно метаморфизированы, местами переходят в роговики.

По рр. Белая и Бешта у границы лейаса с описываемой интрузией выделяется зона роговиков, которую ранее причисляли к гранитоидному массиву и относили к нижнему палеозою. Между тем в этой зоне наблюдается чередование аспидных сланцев и роговиков, доказывающее лейасовый возраст последних.

Вдоль контакта как в лейасовых глинистых и аспидных сланцах, так и среди пород гранитоидного массива наблюдаются участки оруденения. Наблюдаются также многочисленные апофизы и дайки, исходящие от интрузии.

В верховьях р. Бавю, к северу от перевала Анчхо, темносерые аспидные сланцы стратиграфически выше сменяются темносерыми глинистыми сланцами с прослоями сильно окварцованных песчаников, затем идет чередование сланцев и роговиков, а за ними — породы гранитоидного массива.

У самого контакта породы лейаса сильно метаморфизованы и переходят в роговики, которые микроскопически состоят из агрегата мелких

зерен вторичного кварца, незначительного числа чешуек мусковита и серицита и множества рассеянных мельчайших зерен рудного минерала.

В контакте породы гранитоидного массива микроскопически состоят из слегка пелитизированного, серицитизированного и мусковитизированного альбита и аллотриоморфных кристаллов кварца. В небольшом числе видны чешуйки хлоритизированного и частично лимонитизированного биотита. Единичные кристаллы плагиоклаза почти нацело кальцитизированы.

Выше эти породы сменяются кварцевыми альбитофирами, а на самом водоразделе между рр. Бавю и Лашипсе, в центральной части массива, выходят светлосерые среднезернистые граниты и кварцевые диориты.

Гранит микроскопически состоит из плагиоклаза, роговой обманки, псевдоморфоз пеннина по биотиту и кварца. Плагиоклаз идиоморфен относительно роговой обманки. Кварц аллотриоморфный, с ровным угасанием.

Кварцевый диорит микроскопически имеет структуру гипидиоморфную. Порода состоит из значительно оглинившегося плагиоклаза, роговой обманки и кварца. Плагиоклаз и роговая обманка идиоморфны относительно кварца. Кварц с ровным угасанием.

Аналогичную картину можно наблюдать и по северной окраине массива. Здесь также между фаунистически охарактеризованными осадками нижнего и среднего лейаса и гранитоидным массивом везде в верховьях левых притоков р. Лашипсе фиксируется контактный метаморфизм в слоях лейаса. У контакта аркозовые песчаники сильно окварцованы, переходят в кварциты, а глинистые сланцы становятся почти черными, сильно рассланцованными на мелкие чешуи. Местами у контакта выделяется красноватая рыхлая масса и часто наблюдается оруденение.

В восточной части района, в верховьях рр. Охубер-дъех и Белая, гранитоиды массива контактируют с филлитами нижнего палеозоя. Наблюдается контактный метаморфизм.

Петрографическое изучение интрузивного массива показывает, что он в основном состоит из разнообразных гранитов, кварцевых диоритов, среди которых встречаются кварцевые альбитофиры, кварцевые габбро и кварцевые порфириты, которые не претерпели динамометаморфизма и относятся к более молодым, чем палеозойские.

Следует отметить, что среди пород гранитоидного массива г. Каменистой встречаются в виде ксенолитов разнообразные древние (вероятно, нижнепалеозойского возраста) гнейсовидные кварцевые диориты, биотито-роговообманковые сланцы, серицитовые сланцы и амфиболиты; размеры ксенолитов в поперечнике — от нескольких метров до нескольких десятков метров.

Наличие указанных ксенолитов, вероятно, и послужило причиной отнесения прежними исследователями пород гранитоидного массива в целом к нижнему палеозою.

В свою очередь у перевала Адзапш и в других местах среди интрузивных пород наблюдались небольшие чешуи глинистых и аспидных сланцев лейаса.

Песчано-глинистая толща, расположенная севернее гранитоидного массива, относилась, как уже говорилось выше, к нижнему палеозою. Теперь же с несомненностью доказан ее нижне- и среднелейасовый возраст, подтвержденный фаунистическими находками. Доказано и трансгрессивное налегание этой толщи на породы нижнего палеозоя, развитые еще севернее.

Таким образом, описываемая гранитоидная интрузия в западной своей части целиком оконтуривается осадками лейаса, а по периферии не имеет каких-либо тектонических нарушений или следов трансгрессивного налегания на нее лейасовых осадков.

Приведенные выше факты доказывают, что гранитоидный массив г. Каменистой моложе лейаса, его можно параллелизовать с хорошо изученными верхнеюрскими гранитоидными неоинтрузиями Гумистинской, Келасурской и Горабской ([1-3]).

Поступило
12 X 1954

ЦИТИРОВАННАЯ ЛИТЕРАТУРА

[1] В. П. Еремеев, В. П. Петров, Тр. Совета по изучению произв. сил, сер. Закавказская, в. 24, 2, Изд. АН СССР (1940). [2] Г. М. Заридзе, там же. [3] Г. Чхотуа, Бюлл. Груз. геол. инст., 3, в. 1 (1938).