

ВАЖНЕЙШИЕ ПРОСТРАНСТВЕННО-ВРЕМЕННЫЕ ЗАКОНОМЕРНОСТИ
РАЗМЕЩЕНИЯ ИНТРУЗИВНЫХ КОМПЛЕКСОВ ПАМИРА В СВЯЗИ
С ЕГО ТЕКТОНИЧЕСКОЙ ЗОНАЛЬНОСТЬЮ

Интрузивные комплексы складчатой области Памира имеют четко выраженный зональный характер распределения. Становление гранитоидных интрузивов в намечаемых здесь тектонических зонах приурочено к фазам складкообразования, точнее, к ее началу, когда происходит резкое замедление темпов прогибаний. К моменту завершения складчатых процессов интрузивы гранитоидов в зонах уже сформировались. Возможность формирования интрузивов независимо от складчатости в связи с наложенными тектоническими поднятиями на Памир не находит подтверждения. Территория его отличается огромными амплитудами четвертичных восходящих движений. Тем не менее достоверных геологических данных о наличии в пределах указанной территории гранитоидов соответствующего четвертичного возраста нет.

Проявление процессов диастрофизма в тектонических зонах Памира разновременное, соответственно возраст локализованных в этих зонах интрузивных пород, связанных с указанными процессами, различен. Каждая тектоническая зона Памира характеризуется собственным набором интрузивных комплексов, отличающихся особенностями вещественного состава и временем стабилизации. Совокупность интрузивных комплексов и последовательность их формирования в разных тектонических зонах Памира всегда различные. Принимаемые сейчас в магматической геологии для складчатой области закономерности развития магматизма в применении к отдельно взятой конкретной тектонической зоне, как правило, не соблюдаются.

Среди интрузивных образований Памира выделяются три разновозрастные группы: докембрийская, палеозойская и мезозойская, каждая из которых состоит из интрузивных комплексов, отличающихся друг от друга составом и, в зависимости от приуроченности к той или иной тектонической зоне, временем формирования.

Геологически обоснованно, что наиболее крупные массивы интрузивных пород, в частности гранитоидных, имеющих однообразный состав, устанавливаются в пределах выходов докембрийского основания. Палеозойский комплекс Памира включает значительно

меньше интрузивов, чем докембрий, но состав их более разнообразный. В мезозое локализованы наиболее разнообразные по составу тела, но количество слагаемых ими крупных интрузивов не велико. В кайнозое (палеоген-неогене) гранитоидный магматизм в пределах Памира не проявлялся. Немногочисленные и небольшие по своим размерам интрузивы щелочных пород кайнозойского (дочет-вертикального) возраста, выявленные в ряде районов Юго-Восточного Памира, имеют внезональный характер пространственного распространения.

Процессы интрузивного, и в первую очередь гранитоидного, магматизма развивались в пределах Памира, как и в ряде других складчатых областей Евразии, в соответствии с общими закономерностями эволюции геосинклинали процесса, постепенно затухая начиная с раннего докембрия, при одновременном изменении характера проявлений магматизма. Картина возрастающей активности интрузивной деятельности Памира во времени от раннего докембрия до неогена включительно, защищаемая и сегодня многими исследователями, должна быть признана не отвечающей действительности.

Р.Х.ХАСАНОВ

ЛАТЕРАЛЬНЫЕ РЯДЫ ОДНОТИПНЫХ МАГМАТИЧЕСКИХ ФОРМАЦИЙ ЮЖНОГО ПАМИРА

Мезо-кайнозойская складчатая область Южного Памира характеризуется интенсивным проявлением гранитоидного магматизма, выраженного преимущественно формацией двуслюдяных высокоглиноземистых гранитов, гран. т-гранодиоритов и вулканопл. гонической ассоциацией. Каждый из формационных типов образует свои латеральные ряды как поперек складчатости Памира, так и вдоль широтных структур отдельных складчатых зон. Латеральная зональность отчетливо проявилась в изменении возрастных соотношений, тектонических позиций, морфогенетических условий, а также в вещественном составе гранитоидных комплексов.

В формации двуслюдяных высокоглиноземистых гранитов наблюдается следующий латеральный ряд (с севера на юг). Наиболее древние из них триас-юрские - джизевский, хиджисский, балганский интрузивные комплексы - контролируются кулисообразно сме-