Известия АН Армянской ССР, Науки о Земле, 6, 64-69 1972

НАУЧНЫЕ ЗАМЕТКИ

УДК 551.243

Р. Н. ТАЯН

ПРИМЕР МИКРОСТРУКТУРНОГО АНАЛИЗА ПОРОДООБРАЗУЮЩЕГО И ЖИЛЬНОГО КВАРЦА В ОБРАЗЦЕ ГРАНОСИЕНИТА

В предлагаемой статье рассматриваются данные, полученные при микроструктурном исследовании орментировки оптических осей породообразующего и жильного кварца в едином орментированном образце гранооненита.

Обычно при микроструктурных исследованиях горных пород возникаят необходимость в восстановлении истории становления узора гектопитов. Это дает возможность судить о этапах тектонических деформаций, воздействовавших на интрузивы и породы рамы, позволяет одно-

значно решать сложные вопросы геологического развития изучаемой территории.

Участок отбора орнентированного образца расположен на юге Мегринского плутона (в 2-х км южнее Арцвабердского перевала) в водораздельной части Зангезурского хребта. Сложен он породами граносиенитогого состава гипабиссальной фации, слатающими гранодиорит-граносиенитовый интрузивный комплекс Мегринского плутона. Возраст этих пород, согласно геологическим и многим радиологическим данным [1], соответствует верхнему эоцену.

На участке развиты следующие основные системы трещин: 1) близмеридиональная крутая система простирания 355—360°; 2) северо-западная крутая система простирания 320—330°; 3) близширотная крутая система простирания 280°; 4) северо-восточная система крутых трещин простирания 40—50°.

Сопоставляя ориентировку трещин на соседних участках. можно установить, что отмеченные системы крутопадающих трещин развиты и в породах самого молодого в Мегринском массиве нижнемиюценового интрузивного комплекса порфировидных пранитсидов. Развитие этих систем трещин обязано этапам тектонических деформаций, проявнвшихся в процессе формирования и консолидации мношеновых гранитоидов.

Согласно имеющимся данным [3], все вышеотмеченные системы мелких трещин имеют региональное развитие и являются тектоническими. Их формирование протекало в два этапа и связано с крупными стадиями деформаций в области.

В первую стадию деформаций при максимальных сжимающих напряжениях, ориентированных в северо-западном —юго-восточном чаправлениях, возникли трещины скалывания мериднонального, широтчого и северо-восточного направлений. Значительное развитие в этот этап получили и северо-западные системы трещин опрыва.

Рассматриваемый план деформащий сохранялся на протяжении значительного геолопического времени. В благоприятных для приоткрывания северо-западных оистемах трещин отрыва, в различное время локализовались интрузивы, жильные породы I и II этапов. С этими же системами трещин связано и широкое развитие в южной экзо- и эндоконтактовой зоне пород граноднорит-граносиенитового комплекса, гидротермальных кварцевых прожилков со слабым халькопиритовым и матнетитгематитовым оруденением.

В последующую, позднюю стадию, в связи с значительным изменением плана деформаций происходит подновление ранее заложенных северо-западных систем трещин отрыва. По этим системам трещин происходили сдвиговые перемещения, что хорошо устанавливается в зальбандах выполняющих их даек.

Интенсивные одвиговые перемещения в этот этап устанавливаются и по ранее заложенным северо-восточным оистемам трещин.

Данные исследований

Динапрамма (фиг. 1, обр. № 1529) составлена на основании замерог оптических осей кварца в шлифе из ориентированного образца гранссиенита.



Фнг. 1. Днаграмма ориентировки оптических осей породообразующего

кварца в граносиените. Ориентированный образец 1529 230 зерен. <1-2-4-6-7 и <1%.

Известия, XXV, № 6-5



Фиг. 2. Днаграмма оптической ориентировки кварца в гидротермальном кварцевом прожилке, мощностью 1,5 мм. 95 зерен. <1-2-3-4-5-6-7-

8-9-10 и < %. Пунктирная линия-плоскость прожилка.

На диаграмме отчетливо выделяются несколько четких максимумов в поясе слабо выраженного В-тектонита. Пологий максимум 1 плотностью 5% имеет падение СЗ 315°, угол скатывания 10°.

Мажсимумы III и IV с плотностью 5 и 4% отражают соответственно широтное и меридиональное направления ориентировки оптических осей кварца.

В рассматриваемой днаграмме начболее выражен раздвоенный максимум II, плотностью 5%. Общее «простирание» максимума СВ 40—50°.

Диалрамма (фиг. 2) составлена по замерам ориентировки оптических осей кварца, в гидротермальном кварцевом прожилке, находящемся в рассматриваемом ориентированном образце. Мощность прожилка 1,5 мм. Элементы его залегания, замеренные в образце и на универсальном сголике: простирание СЗ 330°, с падением на СЗ, угол падения 45—50°.

На диаграмме четко выделяются два максимума: 1) крутой, более развитый максимум с падением CB 60°, под углом 40°, ориентирован нормально к плоскостям прожилка и отражает, несомненно, ориентировку роста; 2) пологий северо-восточный максимум, с плотностью контура 8%, соответствует по ориентировке оптических осей кварца максимуму II диаграммы (фиг. 1), составленной по замерам ориентировки породообразующего кварца граносиенита.

Были проведены и более детальные исследования с целью установления положений оптических осей кварца в различных участках прожилка, а также по отношению к его контактам. Рассмотрим это на примере двух участков, в пределах шлифа, расположенных друг от друга на расстоянии 2-2,5 мм.

Участок 1 (фиг. 3). Кристаллы кварца вытянуты параллельно оптической оси, в основном перпендикулярны стенкам прожилка. Оптические оси зерен кварца, растущих на стонках прожилка, как показано на фиг. 3, находятся в четкой зависимости от пространственной ориентировки трещины. Преобладающему положению оптических осей на рассматриваемом участке прожилка соответствует крутой максимум на диаграмме (фиг. 2), отражающей ориентировку роста.





Участок II (фиг. 3). Элементы залегания прожилка, замеренные на универсальном столике, те же, что и на участке I.

Вытянутые пребенчатые кристаллы кварца расположены под острым углом к стенке прожилка и в горизонтальной плоокости составляют с неи угол до 20°. Кристаллы кварца имеют слабо выраженное волнистое погасание.

Положения оптических осей в расоматриваемых зернах кварца по направлению и углу с горизонтальной плоскостью соответствуют положению пологого максимума фиг. 2, со значительным отклонением (до 40°) от ориентировки стенок вмещающей трещины. В этом же северо-восточном направлении происходит также и рост большинства кристаллов гребенчатого кварца.

Заключение

Описанный в статье фактический материал позволяет установить последовательность формирования узора кварцевых тектонитов на участке отбора ориентированного образца граносиенита. Проведенные наблюдения над ориентировкой (переориентировкой) оптических осей породообразующего и жильного кварца дают, как нам представляется, определенную возможность судить и о механизме этого процесса.

Как уже отмечалось [2.3], ориентировка оптических осей породоюбразующего кварца в природе тесно связана с действием направленного давления и осуществляется по сколовым направлениям. В первый из рассмотренных выше этапов деформаций сколовые направления были орнентированы в меридиональном, широтном и северо-восточном начравлениях. С этими напряжениями связывается формирование соотвегствующих максимумов (II, III, IV) в орнентированном образце граносиенита (фиг. 1).

Это же положение главных осей напряжения сохранялось и в гидротермальный этап геологического развития района. При этом северо-западные системы трешин отрыва являлись наиболее благоприятной средой для локализации продуктов гидротермальной деятельности. В их открытых полостях происходит рост гребенчатых кристаллов кварца, олтические оси которых, в целом, ориентировались нормально к стенкам прожилка. Таким примером может служить участок І изученного нами кварцевого прожилка (фиг. 3).

Сопоставляя пространственное положение оптических осей кварца на участке II (фиг. 2,3) с диаграммой ориентировки продообразующего кварца, можно убедиться, что образование наиболее значительных концентраций оптических осей кварца (фиг. 1) в северо-восточных пологих максимумах связано со вторым из рассмотренных нами этапов тектонических деформаций. В этот этап, как уже отмечалось, в связи с общим изменением плана механических напряжений значительное развитие получили северо-западные и северо-восточные сколовые системы трещин. Возникшие при этом напряжения действовали в период роста кристаллов в прожилке, оказывая влияние на их первичную ориентировку. Причем влияние рассматриваемых напряжений было более значительно в тех участках прожилка, где индивиды кварца имели наиболее плотную упа-KOBKY.

Рассматриваемые напряжения, по-видимому, сохранились и после полной кристаллизации кварца в прожилке, доказательством чему может служить образование зон волнистого погасания, обычно расомагривающихся как результат тектовических деформаций.

Эти же поздние напряжения привели к возникновению наиболее развитых (фит. 1) мажсимумов оптических осей породообразующего кварца I и II, ориентированных в северо-восточном и северо-заладном на-

правлениях. Формирование их произошло вследствие переориентировки (разряжения) ранее сформированных максимумов.

Институт геологических наук АН Армянской ССР

Поступила 26.VI.1972.

ЛИТЕРАТУРА

- 1. Гукасян Р. Х., Меликсетян Б. М. Об абсолютном возрасте и закономерностях формирования сложного Мегринского плутона. Известия АН Арм. ССР. Науки о Земле. № 3, 4, 5, 1965.
- 2. Таян Р. Н. К вопросу об ориентировке кварца в тектонитах. Известия АН Арм. ССР, Науки о Земле, № 4, 1967.
- 3. Таян Р. Н. Тектонические деформации в гранитондах и связь с ними оптической ориентировки породообразующего кварца (на примере Мегринского плутона). Матер. к совещанию «Давление и механические напряжения в развитии состава, структуры и рельефа литосферы». Л., 1969.

