

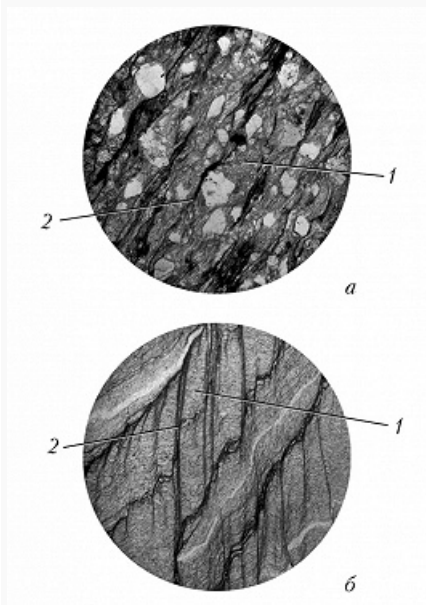
# КЛИВА́Ж

Авторы: А. Б. Кирмасов



Кливажная отдельность в смятых в складки терригенных толщах (Северное Прибайкалье).

Фото А. Б. Кирмасова



Кливаж (микрофотографии шлифов): а – межзерновой, б – плейчатости; 1 – микролитон, 2 – кливажная зона.

Фото А. Б. Кирмасова

КЛИВА́Ж (франц. *clivage*), микротекстура горных пород, представляющая собой систему близко расположенных вторичных плоскостных параллельных элементов, придающих породам механич. анизотропию. В зоне выветривания такая анизотропия приводит к расщепляемости пород, частой трещиноватости (отдельности). К. обусловлен наличием в породе микролитонов (уплощённых фрагментов), разделённых более тонкими кливажными зонами, сложенными углисто-глинистым или слюдястым веществом. Толщина микролитонов составляет от долей мм до нескольких мм (редко нескольких см); мощность кливажных зон – от сотых до десятых долей мм. Наблюдаемая в обнажениях отдельность, как правило, более грубая, что связано с избирательным выветриванием некоторых кливажных зон. Различают 2 осн. типа К. — межзерновой (микролитон – обломочное зерно или агрегат зёрен) и плейчатости (микролитон – микроскладка). Классификация К. основана на частоте кливажных зон (выделяют редкий, частый, проникающий К.), их морфологии (грубый, извилистый, сутурный К.), процентном соотношении кливажных зон и микролитонов (дискретный, зональный К.), структурном рисунке кливажных зон и характере перехода между микролитонами и кливажными зонами и др.

К. образуется в процессе растворения минер. вещества под давлением при деформации горных пород. Неоднородное распределение напряжений стимулирует растворение минералов (кварца, карбонатов, реже алюмосиликатов) в участках высоких напряжений (концентраторах), перенос их флюидом и переотложение в менее нагруженных участках (т. н. тенях давления). При образовании межзернового К. растворение происходит на границах зёрен, расположенных ортогонально сжатию. К. плейчатости возникает в результате растворения на смыкающих крыльях складок и микрофлексур. Нерастворимый остаток (углисто-глинистое

вещество, слюдястые минералы) формирует кливажные зоны, ориентированные ортогонально сжатию.

Проникающий К. характерен для смятых в складки преим. терригенных толщ, в которых он формируется параллельно осевой поверхности складки или образует расходящийся от неё веер. К. и складки часто образуют устойчивое сочетание (структурный парагенез). Проникающий К. также широко развит в зонах разломов и наложенных многостадийных складчатых деформаций. Встречается параллельный слоистости межзерновой

К., сформировавшийся при уплотнении пород в процессе [диагенеза](#). Частый К. иногда полностью затушёвывает слоистость в монотонных терригенных толщах.

Изучение К., наряду с др. деформационными структурами и текстурами, даёт возможность реконструировать структурную эволюцию тектонич. зон. Наблюдение соотношений К. со слоистостью проводят при геологич. картировании сложно дислоцированных толщ для определения нормального и опрокинутого (перевёрнутого) залегания слоёв. Процесс растворения минер. вещества под давлением при образовании К. способствует переносу рудных компонентов в ходе формирования гидротермальных и метаморфогенно-гидротермальных месторождений.

## Литература

Лит.: Atlas of deformational and metamorphic rock fabrics. В., 1980; Талицкий В. Г., Галкин В. А. Морфологические и генетические различия кливажа и сланцеватости горных пород // Геотектоника. 1988. № 5; Международный тектонический словарь / Ред. Дж. Денис, Г. Муравски, К. Вебер. М., 1991; Passchier C. W., Trouw R. A. J. Microtectonics. 2nd ed. В.; N. Y., 2005.