ГЕОЛОГИЧЕСКОЕ СТРОЕНИЕ И МАГНЕТИТОВОЕ ОРУДЕНЕНИЕ КОВДОРСКОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ

(Кольский полуостров)

Э. К. Галимуллина

Казанский государственный университет, г. Казань, miks343@yandex.ru

Ковдорский массив является уникальным объектом исследования. Ковдорскому массиву приурочено пять промышленных месторождений: комплексное бадделеитапатит-магнетитовое и флогопит-вермикулитовое (разрабатываемые), месторождения апатитоносных карбонатитов, оливинитов и франколита (резервные), а также перспективны залежи каолинит-лизардитовых руд, приуроченных к коре выветривания массива.

Основной целью нашего исследования было детальное изучение геологического строения, состава пород и минералов Ковдорского массива. Главным объектом изучения является магнетит в комплексном бадделеит-апатит-магнетитовом месторождении. Отбор образцов с предварительным визуальным анализом был произведен по буровым скважинам и поверхностным горным выработкам, вскрывшим рудные зоны с различными типами руд.

Магнетит относится к главным компонентам железных руд всех разновидностей и играет второстепенную роль в апатит-форстеритовых и флогопит-форстеритовых породах краевых частей месторождения, а также кальцитовых карбонатитах. В доломитовых карбонатитах магнетит встречается в весьма малых количествах.

Магнетит большей частью представлен более или менее изометричными вкрапленными зернами от 1–3 мм до 1–2 см в поперечнике, которые местами сливаются в пятна и полосы, в отдельных участках богатых руд магнетит образует сплошные массы. По отношению к форстериту магнетит ксеноморфен, а в существенно карбонатных рудах нередко образуют неполнограненные кристаллы. Такие кристаллы магнетита окаймляются в гнездообразные скопления кальцита или доломита, а также отдельные кальцитовые прожилки. Наиболее обычная форма кристаллов магнетита — октаэдрическая. Цвет магнетита обычно серовато-черный, в отраженном свете — светло-серый. В аншлифах в нем обычно заметен розовый оттенок, что связано с повышенным содержанием титана.

Магнетиты, благодаря особенностям своей кристаллической структуры, могут содержать большое количество элементов-примесей, состав и концентрация которых определяют их типоморфные свойства [Чернышова, Зайцева, 1980].

Магнетиты месторождения характеризуются сложным составом и содержат такие примеси элементов: Mg, Al, Ti, Mn и др. Основная часть минеральных примесей в магнетите представлена весьма тонкими включениями, которые не извлекаются даже при измельчении до 20–30 мкм. Это дает основание учитывать при оценке неоднородности магнетитов суммарное количество примесей изоморфных и весьма тонких механических. Для этих целей применяется коэффициент неоднородности $KH = Fe_2O_3/(FeO+Fe_2O_3)$. По этому коэффициенту магнетиты [Пирогов, Тарасенко, Холошин, 1989] четко делятся на три группы – категории неоднородности, а соответственно выделяются и три сорта руд: I - KH < 0.71, II - 0.71 < KH < 0.74, III - KH > 0.74. Изменчивость особенностей морфологии, конституции и свойств магнетита месторождения четко проявляется в изменении состава и свойств.

Оценка магнетитов Ковдорского месторождения при помощи этого показателя Кн показала их различие в разных типах руд.

Наибольшие вариации химического состава имеют магнетиты из форстеритмагнетитовых руд. По составу это высоко-магнезиально-глиноземистые магнетиты с низким содержанием железа (~65 %), а как следствие – с высокими значениями Кн (>0.74).

В апатит-форстерит-магнетитовых рудах содержание железа в магнетитах (\sim 63.93 %), Кн изменяется 0.730 \div 0.755 при Кн сред. = 0.74.

В апатит-кальцит-форстерит-магнетитовых и кальцит-магнетитовых рудах Кн изменяется в пределах $0.718 \div 0.772$ при Кн сред. = 0.7524, где содержание железа (~ 64.04 %).

В форстерит-кальцитовых карбонатитах содержание железа (\sim 66.13 %), Кн сред. = 0.7385, Кн изменяется 0.677 \div 0.778.

В апатит-форстеритовых рудах наблюдается уменьшение количества примесей MgO и Al_2O_3 , что соответственно отмечается снижением коэффициента Кн сред. = 0.7177, Кн изменяется 0.685 \div 0.7394, содержание железа (~66.78 %).

В магнетитовых рудах с гуммитом и тетраферрифлогопитом наблюдаются понижение содержания MgO и Al_2O_3 при некотором повышении содержания TiO_2 . Это в целом фиксируется понижением значений коэффициента Кн сред. = 0.698, Кн изменяется $0.684 \div 0.719$, содержание железа (~66%).

Таким образом, особенности химизма магнетитов находятся в тесной зависимости от типа руд, что можно использовать для прогноза оруденения в малоизученных частях Ковдорского массива и планирования добычи, в пределах эксплуатируемых участков рассматриваемого месторождения.

Литература

Пирогов Б. И., Тарасенко В. Н., Холошин И. В. Принципы и методы геолого-технологического картирования месторождений полезных ископаемых // Киев: Министерство высшего и среднего специального образования УССР, 1989. С. 49–52.

Чернышова Л. В., Зайцева Г. М. Типоморфизм магнетита и его использование при поисках и оценках рудных месторождений // М.: Недра, 1980.