

ИЗВЕСТИЯ  
ТОМСКОГО ОРДЕНА ОКТЯБРЬСКОЙ РЕВОЛЮЦИИ  
И ОРДЕНА ТРУДОВОГО КРАСНОГО ЗНАМЕНИ  
ПОЛИТЕХНИЧЕСКОГО ИНСТИТУТА имени С. М. КИРОВА

Том 264

1976

**МАГНИТНЫЕ СВОЙСТВА ГОРНЫХ ПОРОД  
ЕВГРАФОВСКОГО ЗОЛОТОРУДНОГО МЕСТОРОЖДЕНИЯ  
(ЦЕНТРАЛЬНОЕ ЗАБАЙКАЛЬЕ)**

З. А. МЫШКО, Б. Г. МОРДАНОВ, В. М. ВОЛКОВ

(Представлена кафедрой геофизических методов разведки)

Евграфовское золоторудное месторождение расположено в центральной части Любавинского рудного поля, сложенного пермо-триасовыми песчано-сланцевыми отложениями, которые прорваны штокообразными телами гранитоидов кыринского интрузивного комплекса и комплексом дайковых пород кислого и среднего состава. Месторождение приурочено к тектонической зоне глубинного заложения, имеющей субширотное простирание с падением на юг под углом 50—70°. В пределах месторождения широко развиты дизъюнктивные нарушения широтного, северо-западного и меридионального простирания. Рудные тела представлены кварцевыми жилами небольшой протяженности и мощности с умеренным содержанием сульфидов.

Для выяснения характера магнитного поля над кварцевыми жилами, в целях их картирования было проведено изучение магнитных свойств у 400 образцов горных пород, отобранных через 3—5 метров по всему разрезу из шахты. На астатическом магнитометре МА-21 измерены магнитная восприимчивость —  $\kappa$  и остаточное намагничение —  $I_n$ , проведена статистическая обработка результатов измерений и построены графики изменения данных параметров по геологическому разрезу (где вскрыты алевролито-глинистые сланцы, кварцевые жилы и гранодиориты).

Исследованные породы оказались слабомагнитными, средние значения параметров магнитной восприимчивости и остаточного намагничения составляют:

- 1) алевролито-глинистые сланцы —  $\kappa = 10 \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ ,  $I_n = 3 \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ ;
- 2) гранодиориты  $\kappa = 60 \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ ,  $I_n = 80 \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ ;
- 3) жильный кварц —  $\kappa = 3 \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ ,  $I_n$  — близко к нулю. Однако анализ графиков  $\kappa$  и  $I_n$  по разрезам дает основание отметить следующие важные особенности:

1. Над зоной сланцев, не несущих кварцевые жилы, графики остаточной намагниченности и магнитной восприимчивости слабо изрезаны и значения  $I_n$  колеблются в пределах  $(1-3) \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ , а магнитной восприимчивости —  $(1-12) \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ .

2. В области развития кварцевых жил графики  $\kappa$  и  $I_n$  приобретают закономерно дифференцированный характер: над жилой и непосредственно вмещающими ее породами (шириной 2—3 м)  $I_n$  составляет  $(1-5) \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ , а  $\kappa = 2 \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ . За пределами этой зоны характерно появление двух краевых максимумов  $\kappa$  и  $I_n$  со стороны кровли и почвы жилы, достигающих значений до  $(80-100) \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ , с наибольшим максимумом

в кровле. Далее максимальные значения сменяются пониженными, а затем вновь выравниваются до значений над сланцами, лишенными жильных образований.

3. Между магнитной восприимчивостью и остаточной намагченностью наблюдается прямая связь (радиус корреляции составляет 0,7), что позволяет судить о намагченности по одному параметру —  $\chi$ .

4. В зонах минимумов  $\chi$  и  $I_n$  намечается некоторое понижение плотности, но не везде.

5. Над гранодиоритами приконтактовой области на протяжении 25 м графики  $\chi$  и  $I_n$  резко дифференцированы, зоны максимума порядка  $180 \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$  через равные интервалы (4—5 м) сменяются зонами минимума  $(1-10) \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ . Начиная с 30 м от контакта в пределах 12 м  $\chi$  и  $I_n$  гранодиоритов составляют  $(10-15) \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$  и далее вновь повышаются до  $(30-60) \cdot 10^{-6} \text{ cgs}$ .

Таким образом, проведенные исследования позволили получить ряд новых сведений о распределении магнитных свойств горных пород месторождения. Вскрытая зональность в намагченности пород околосрудного пространства (три зоны пониженной намагченности — центральная и две краевые — и две зоны повышенной намагченности, окаймляющие центральную) установлена также на Дарасунском (Номоконова Г. Г. и Ерофеев Л. Я., 1969) и Николаевском (Мышко З. А. и др.) золоторудных месторождениях.

Выявленные выше закономерности дают основание считать целесообразным постановку детальной магнитной съемки точностью 3—5 гамм с целью карттирования контакта гранодиоритов со сланцами и разделения по структуре магнитного поля алевролито-глинистых сланцев, несущих кварцевые жилы, от сланцев, лишенных жильных образований. Кроме того, согласно выявленной зональности в намагченности пород, по-видимому, будет возможно прослеживание минимумов магнитного поля, связанных с кварцевыми жилами, так как ожидаемые изменения магнитного поля составят не менее 40—50 гамм. Зональность в намагченности пород тесно связана с определенной стадийностью минерализации и зональностью околосильных метасоматических ореолов.