## Mineralizacja tellurkowa w skarnie z Zawiercia

## Ewa Koszowska\*

W strefie granicznej bloku małopolskiego i górnośląskiego występowanie kruszców telluru było już opisywane. W żyłkach kwarcowych nawierconych w Ryczowie i Pilicy zaznaczyło się ich największe mineralogiczne zróżnicowanie, przejawiające się powstaniem tetradymitu, tellurobizmutytu, rucklidgeitu, csiclovaitu i hessytu (Harańczyk, 1978). Ponadto wystąpienia niektórych z tych związków były sygnalizowane również z Doliny Będkowskiej, Myszkowa–Mrzygłodu i Zawiercia (Ślósarz, 1994; Harańczyk, 1978).

Podczas wstępnych badań metasomatycznego skarnu piroksenowo-granatowego, nawierconego w otworze RK-3 w Zawierciu, wśród kruszców występujących w tym skarnie zidentyfikowano związki Te, Ag, Bi i S. Minerały tellurkowe występują w próbkach, pochodzących z interwału 1059–1064 m. Skarn tworzą tu minerały krzemianowe z dominującym granatem o składzie andradyt–grossular i podrzędnym chlorytem i krzemianem Fe (prawdopodobnie greenalitem). W tej strefie skarnu mineralizacja kruszcowa jest reprezentowana przez piryt, chalkopiryt i sfaleryt. Pręcikowy, ułożony promieniście, tworzący snopki i rozety magnetyt jest pseudomorfozą po hematycie. Interstycje między kruszcami wypełniają syderyt i kalcyt, w których tkwią euhedralne kryształy kwarcu.

Kruszce telluru są rozproszone najczęściej w minerałach węglanowych. Ze względu na niewielkie rozmiary, ich identyfikacji dokonano w oparciu o analizę w mikroobszarze (SEM-EDS). Najliczniej są reprezentowane tellurki srebra. Charakteryzują się one zmiennym składem, pośrednim między hessytem (Ag<sub>2</sub>Te) i stűtzitem (Ag<sub>5</sub>Te<sub>3</sub>). Minerały o składzie Ag<sub>1,75</sub>Te-Ag<sub>1,9</sub>Te występują w postaci

<sup>\*</sup>Instytut Nauk Geologicznych, Uniwersytet Jagielloński, ul. Oleandry 2a, 30-063 Kraków; ewa@ing.uj.edu.pl

drobnych gniazdowych skupień (40  $\mu$ m), w których przerastają się z krzemianem Fe. Podobny skład (Ag<sub>1,75</sub>Te-Ag<sub>1,8</sub>Te) mają niewielkie rozmiarami (4–8  $\mu$ m) przerosty tej fazy z joseitem-B — Bi<sub>4</sub>(Te,Se)<sub>2,4</sub>S, który osiąga wielkość 40  $\mu$ m. Ten ostatni minerał zawiera niewielkie, rozmieszczone nieregularnie, domieszki selenu (do 2,3 % wag.). Poza joseitem, zostały zidentyfikowane także fazy o składzie zbliżonym do tetradymitu (Bi<sub>2,0-2,1</sub>Te <sub>2,1-2,3</sub>Fe <sub>0,1-0,2</sub>S). W tetradymicie występują drobne, o rozmiarach od 2 do 4  $\mu$ m, wrostki matildytu (Ag<sub>1,0</sub>(Bi,Fe)<sub>1,0</sub>S<sub>1,7</sub>) lub stűtzitu (Ag<sub>1,6</sub>Te). Poza minerałami telluro-bizmutowymi (tetradymit, matyldyt), są obecne także inne fazy bizmutowe: bismutynit (Bi<sub>2</sub>S<sub>3</sub>) i bizmut rodzimy.

Mineralizacja kruszcowa w skałach kontaktowych w strefie granicznej bloku małopolskiego i górnośląskiego należy do formacji typu porfirowych złóż miedzi. Niektóre utwory skarnowe, jak ten wyżej wymieniony, są strefami, w których doszło do szczególnego nagromadzenia minerałów kruszcowych miedzi, żelaza i cynku, często w formie masywnych skupień wielkości od kilku do kilkunastu centymetrów. Zidentyfikowane, podczas przeprowadzonych badań, minerały: hessyt, joseit, matildyt, bismutynit, bizmut rodzimy, wskazują na koncentrację w omawianym skarnie również telluru i bizmutu. Minerały te tworzą paragenezy powstałe, w odrębnym od siarczkowego, stadium mineralizacji. Tellur zwykle koncentruje się w utworach hydrotermalnych niskich temperatur. Jednakże szeroki zakres pola trwałości joseitu i tetradymitu (Glatz, 1967) nie pozwala na precyzyjne określenie warunków termicznych powstania tych minerałów.

Praca ta była finansowana przez KBN grant nr 2PO4D 005 26.

## Literatura

HARAŃCZYK CZ. 1978 — Krakowska paleozoiczna prowincja tellurkowa. Prz. Geol., 6: 337–343.

ŚLÓSARZ J. 1994 — Charakterystyka mineralogiczna okruszcowania miedziowo-molibdenowo-wolframowego. Przew. 65 Zjazdu Pol. Tow. Geol. w Sosnowcu. Pr. Nauk. UŚL., 1431: 196–202.

GLATZ A.C. 1967 — The  $Bi_2Te_3$ - $Bi_2S_3$  system and the synthesis of the mineral tetradymite. Am. Miner., 52: 161–170.