

# MINERALOGIE ŽELEZNÝCH RUD Z LOŽISKA ŘÍDEČ V JIŽNÍ ČÁSTI ŠTERNBERSKO-HORNOBENEŠOVSKÉHO PRUHU (MORAVSKOSLEZSKÁ JEDNOTKA ČESKÉHO MASIVU)

Mineralogy of iron ores from the Řídeč deposit in the southern part of the Šternberk-Horní Benešov belt (Moravian-Silesian Unit, Bohemian Massif)

Jiří Zimák

Katedra geologie PřF UP, tř. 17. listopadu 12, 771 46 Olomouc; e-mail: zimak@prfnw.upol.cz

(14-44 Šternberk)

**Key words:** Šternberk-Horní Benešov belt, iron ore, magnetite, stilpnomelane, chamosite, ankerite

## Abstract

The Řídeč iron ore deposit of the Lahn-Dill type is located in the southernmost part of the Šternberk-Horní Benešov belt. The Jiří-Hugo Mine near Řídeč was in operation to 1947. Basic volcanites form the immediate footwall of an iron ore horizon which is covered with clastic sediments. All iron ore samples found on a heap at the Jiří-Hugo Mine represent one variety of ore: stilpnomelane ore with variable amounts of magnetite and calcite. The ore exhibits a banded structure – it consists of repeated, thin bands composed of black stilpnomelane scales and fine-grained magnetite, alternating with thin bands of calcite. Chamosite, siderite and ankerite are present in small amounts in some samples. Sulphides (pyrite, less abundant chalcopyrite, sporadically sphalerite) occur as disseminations in the ore. Chromite inclusions were found in magnetite. Hydrothermal veins are composed mainly of quartz, calcite, chamosite and stilpnomelane penetrate iron ore.

High-grade stilpnomelane-magnetite ores poor in calcite contain 51–56 wt. % of iron. Therefore, they are one of the richest iron-ore varieties mined at deposits of the Lahn-Dill type in the Šternberk-Horní Benešov belt and in the Vrbov Group.

## Úvod

Jižní část šternbersko-hornobenešovského pruhu je historicky významnou oblastí těžby železných rud lahn-dillského typu, a to v území označovaném Skácel et al. (1968) jako „železorudný obvod šternbersko-řídečský“ s archiváliemi doloženou těžbou rud již na počátku 13. století. K největšímu rozmachu kutání a dolování zde došlo v 50. letech 19. století. Hospodářská krize v 70. letech 19. století však vedla k přerušení těžby a na mnoha místech k jejímu definitivnímu ukončení. Některé doly však byly v provozu ještě na počátku 20. století, případně byly v období před 1. světovou válkou znova otevřeny (Skácel et al. 1968). Jedno z relativně velkých ložisek tohoto rudního obvodu vystupuje na katastrálním území Řídeč, je kryto na sebe navazujícími důlními měrami Georg (Jiří), Hugo a Robert (viz Kretschmer 1917). Dobývání Fe-rud na tomto ložisku bylo obnoveno i během 2. světové války a skončilo až v roce 1947, uzavřením jámy Jiří-Hugo (Petránek 1951). Tím byla definitivně ukončena těžba železných rud v celém šternbersko-hornobenešovském pruhu. Pokusy o její obnovení na řídečském dole Robert v 50. letech 20. století nebyly úspěšné (Tauchman 1955).

Tento článek přináší stručnou mineralogickou charakteristiku železných rud získaných z haldového materiálu u jámy Jiří-Hugo a upozorňuje na nesoulad mezi dříve publikovanými údaji a současnými poznatkami.

## Vzorky a metody

Vzorky rud byly odebrány na montánní haldě v blízkosti někdejší těžební jámy Jiří-Hugo, situované na důlní míře Jiří, cca 750 m jižně od kóty 340 (Lískovec). Na haldě deponovaný materiál nemusí být jen z důlních

měr Jiří a Hugo, ale může pocházet z důlní míry Robert (jde však jen o různé úseky téhož rudního horizontu – viz Kretschmer 1917).

Z vybraných rudních vzorků byly zhotoveny leštěné výbrusy, které byly studovány mikroskopicky v procházejícím i v odraženém světle. Chemické složení jednotlivých minerálů bylo sledováno pomocí elektronového mikroanalyzátoru Cameca SX100 (PEMM, PřF MU Brno, analytici P. Gadas, R. Škoda a R. Čopjaková, analyzováno převážně v letech 2012–2014). Výsledky reprezentativních analýz fylosilikátů a karbonátů jsou uvedeny v tabulce 1 a 2 (v případě stilpnomelanu byl zvolen přepočet na 8 atomů křemíku ve vzorcové jednotce, i když jsou i jiné alternativy, zádná však není ideální). Analýzy byly provedeny ve vlnově disperzním modu za těchto podmínek: napětí 15 kV, proud 10 nA, průměr svazku 4 nebo 5 µm (fylosilikáty), 7 nebo 5 µm (karbonáty). Výsledky WDX analýz dalších minerálů jsou pouze stručně komentovány v textu.

Celkový chemismus rudních vzorků byl stanoven v laboratořích olomoucké firmy URGA pomocí rentgenfluorescenčního analyzátoru DELTA PREMIUM (výrobce Olympus Innov-X Systems, Inc.) v modu GEOCHEM, doba měření 180 sekund. XRF analýza byla provedena na lehce slisovaném prášku, získaném semletím vzorků o hmotnosti cca 600 g. Zjištěné obsahy jednotlivých prvků byly korigovány na základě výsledků analýz souboru 68 rozpráškovaných vzorků hornin a rud (včetně Fe-rud ze šternbersko-hornobenešovského pruhu a vrbenské skupiny), které byly analyzovány za stejných podmínek XRF-analyzátem DELTA PREMIUM a současně přesnější metodou ICP-ES/MS v Acme Analytical Laboratories Ltd (Vancouver, Kanada). Vhodnost tohoto postupu při stano-

Tab. 1: Chemismus stilpnometanu a chloritu v železných rudách a na hydrotermálních žilách (hm. %).

Tab. 1: Chemistry of stilpnometane and chlorite in iron ores and hydrothermal veins (wt. %).

	stilpnometan									chlorit			
	železná ruda						žila			železná ruda		žila	
	SiO <sub>2</sub>	44,33	46,25	46,62	43,43	43,94	45,11	44,42	45,33	24,12	24,18	23,85	24,08
TiO <sub>2</sub>	0,04	0	0,02	0	0	0	0,04	0,01	0,04	0,08	0,07	0,08	0,08
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	nest.	nest.	0,01	0,04	nest.	nest.	nest.	0,04	nest.	nest.	nest.	nest.	nest.
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	6,15	4,67	5,60	7,37	5,59	5,85	6,43	6,15	18,62	18,45	19,77	19,06	
Cr <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,01	0	0	0,02	0,01	0	0	0,02	0	0	0	0	0
V <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0,03	0,01	0	0	0,01	0	0,02	0,03	0	0,07	0,06	0,10	
BaO	0,07	0,08	nest.	nest.	0,05	0,07	0,11	nest.	0	0,04	0	0	
CaO	0,43	0,72	0,41	0,31	0,53	0,22	0,89	0,37	0,03	0,02	0	0,13	
FeO	32,45	37,64	34,16	36,09	37,01	37,29	35,17	34,36	38,26	38,00	43,80	41,89	
MgO	3,52	1,90	2,79	2,99	1,50	2,81	2,35	2,69	6,27	6,35	4,43	6,00	
MnO	0,06	0,05	0,02	0,03	0,05	0,01	0,04	0,01	0	0,04	0,04	0,06	
ZnO	0	0,02	0,04	0,02	0,01	0,02	0,06	0	0	0,02	0,06	0,02	
K <sub>2</sub> O	2,05	1,56	1,68	1,93	2,14	2,24	2,78	1,97	0	0,01	0	0,03	
Na <sub>2</sub> O	0,01	0,03	0,02	0,07	0,05	0,04	0,04	0,07	0	0,04	0,04	0,01	
F	0,02	0	0	0,01	0	0,05	0	0	0	0	0	0	
Cl	0,02	0,01	0,02	0,02	0,01	0,01	0,01	0	0,01	0,01	0	0	
O=F	-0,01	0,00	0,00	-0,00	0,00	-0,02	0,00	0,00	0,00	0,00	0,00	0,00	0,00
O=Cl	-0,00	-0,00	-0,00	-0,00	-0,00	-0,00	-0,00	0,00	-0,00	-0,00	0,00	0,00	0,00
suma	89,19	92,94	91,39	92,32	90,90	93,70	92,36	91,05	87,35	87,31	92,12	91,46	

přepočet na bázi 8 atomů křemíku (stilpnometan) a 14 atomů kyslíku (chlorit):

Si <sup>4+</sup>	8,000	8,000	8,000	8,000	8,000	8,000	8,000	8,000	2,754	2,762	2,646	2,669	
Ti <sup>4+</sup>	0,005	0,000	0,003	0,000	0,000	0,000	0,005	0,001	0,003	0,007	0,006	0,007	
P <sup>5+</sup>	nest.	nest.	0,001	0,006	nest.	nest.	nest.	0,006	nest.	nest.	nest.	nest.	nest.
Al <sup>3+</sup>	1,308	0,952	1,133	1,600	1,199	1,223	1,365	1,279	2,506	2,484	2,585	2,490	
Cr <sup>3+</sup>	0,001	0,000	0,000	0,003	0,001	0,000	0,000	0,003	0,000	0,000	0,000	0,000	
V <sup>3+</sup>	0,004	0,001	0,000	0,000	0,001	0,000	0,003	0,004	0,000	0,006	0,005	0,009	
Ba <sup>2+</sup>	0,005	0,005	nest.	nest.	0,004	0,005	0,008	nest.	0,000	0,002	0,000	0,000	
Ca <sup>2+</sup>	0,083	0,133	0,075	0,061	0,103	0,042	0,172	0,070	0,004	0,002	0,000	0,015	
Fe <sup>2+</sup>	4,897	5,445	4,902	5,560	5,635	5,531	5,297	5,071	3,654	3,630	4,064	3,883	
Mg <sup>2+</sup>	0,947	0,490	0,714	0,821	0,407	0,743	0,631	0,708	1,067	1,081	0,733	0,991	
Mn <sup>2+</sup>	0,009	0,007	0,003	0,005	0,008	0,002	0,006	0,001	0,000	0,004	0,004	0,006	
Zn <sup>2+</sup>	0,000	0,003	0,005	0,003	0,001	0,003	0,008	0,000	0,000	0,002	0,005	0,002	
K <sup>+</sup>	0,472	0,344	0,368	0,454	0,497	0,507	0,639	0,444	0,000	0,001	0,000	0,004	
Na <sup>+</sup>	0,003	0,010	0,007	0,025	0,018	0,014	0,014	0,024	0,000	0,009	0,009	0,002	
suma	15,736	15,391	15,210	16,537	15,875	16,068	16,148	15,611	9,988	9,990	10,057	10,078	
F	0,011	0,000	0,000	0,006	0,000	0,028	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	
Cl <sup>-</sup>	0,006	0,003	0,006	0,006	0,003	0,003	0,003	0,000	0,002	0,002	0,000	0,000	
O <sup>2-</sup>	24,152	23,689	23,591	25,103	24,218	24,403	24,509	24,031	13,998	13,998	14,000	14,000	

Pozn. nest. – nestanoveno

vení některých prvků pomocí obdobného „outdoorového“ rentgenfluorescenčního analyzátoru prověřili např. Geršl – Kněsl (2009). V tabulce 3 jsou uvedeny přepočtené výsledky, a to pouze u prvků vykazujících vysoký koeficient determinace mezi hodnotami zjištěnými v laboratořích Acme a analyzátem DELTA PREMIUM (a současně s obsahy nadmezí detekce tohoto analyzátoru).

### Mineralogická charakteristika železných rud

Železné rudy z hald v prostoru jámy Jiří-Hugo mají hnědočernou, šedočernou nebo téměř černou barvu. Jejich texturu lze makroskopicky hodnotit někdy jako masivní, jindy jako páskovanou (nápadně jsou pásky nebo ploché čočky karbonátu šedobílé barvy, místo okrově zvětrávajícího), některé rudní úlomky mají břidličnatou stavbu. Již

makroskopicky lze v některých vzorcích rud rozlišit černé šupinky stilpnometanu (o velikosti zpravidla do 1 mm), provázené magnetitem. Rudami pronikají vlasové až několik cm mocné hydrotermální žily tvořené kalcitem, méně často také křemenem, místa s hojným stilpnometanem a chloritem.

Na základě mikroskopického hodnocení výbrusu lze všechny studované úlomky rud přiřadit k jedinému typu – stilpnometanové rudy s variabilním obsahem magnetitu a kalcitu, které přibýváním kalcitu přechází do slabě zrudněných karbonátových hornin. Rudy mají páskovanou nebo šmouhovitě páskovanou texturu. Jsou v nich přítomny pásky jemně šupinkovitého stilpnometanu (velikost šupinek je převážně pod 0,05 mm), které se střídají s hrubější šupinkovitými stilpnometanovými pásky. Větší šupinky stilpnometanu (zpravidla do 0,2 mm, ojediněle až 1 mm) jsou přítomny na okraji těchto pásků, při jejich přechodu do pásků karbonátových. Stilpnometan zde tvoří růžicovité agregáty, které jsou časté i v karbonátových čočkách a také v žilkách, složených ze stilpnometanu a kalcitu v různém kvantitativním poměru. Bez ohledu na formu výskytu stilpnometan vykazuje výrazný pleochroismus shodného charakteru (X = zlatavě žlutá, Y = bledě žlutá,

Z = tmavě hnědá až téměř černá) a neexistují podstatně rozdíly v jeho chemismu (tab. 1).

Ve stilpnometanových páscích je vždy přítomen magnetit. Vyskytuje se v podobě hypautomorfních zrn oktaedrického typu o velikosti převážně do 0,1 mm, zpravidla uspořádaných do řetízků nebo nesouvislých pásků (konformních s průběhem stilpnometanových pásků), v bohatých rudách se magnetitová zrna koncentrují do až 5 mm velkých agregátů. V BSE obrazu bylo možno v několika zrnech magnetitu rozlišit tmavší uzavřeniny nepravidelných tvarů, lišící se od magnetitu zejména podstatným obsahem chromu – výsledek jediné provedené WDX analýzy odpovídá chromitu s empirickým vzorcem  $(\text{Fe}^{2+})_{0,79} \text{Mg}_{0,18} \text{Mn}_{0,01} \text{Zn}_{0,01})_{0,99} (\text{Cr}_{1,35} \text{Al}_{0,46} \text{Fe}^{3+}_{0,19})_{2,00} \text{O}_{4,00}$ . V magnetitu z různých vzorků bylo osmi WDX analýzami

Tab. 2: Chemismus karbonátů v železných rudách a na hydrotermálních žilách (hm. %).  
 Tab. 2: Chemistry of carbonates in iron ores and hydrothermal veins (wt. %).

	kalcit						siderit			ankerit					
	železná ruda			žíla			železná ruda								
	FeO	MgO	CaO	MnO	SrO	ZnO	BaO	PbO	$\text{P}_2\text{O}_5$	$\text{SiO}_2$	$\text{Al}_2\text{O}_3$	$\text{K}_2\text{O}$	$\text{Na}_2\text{O}$	$\text{SO}_3$	Cl
FeO	1,64	1,43	0,25	2,15	1,08	2,44	55,59	55,02	53,78	52,23	23,33	23,22			
MgO	0,17	0,09	0,37	0,18	0,10	0,29	4,59	4,70	1,15	4,87	4,32	4,50			
CaO	53,55	53,52	54,21	51,97	54,19	52,09	0,77	1,09	5,22	2,43	29,08	29,33			
MnO	0,18	0,09	0,13	0,13	0,11	0,10	0,33	0,37	0,26	0,70	0,42	0,45			
SrO	0,08	0,10	0,01	0,07	0,35	0,01	0	0,04	0	0	0,02	0,04			
ZnO	0	0,06	0,04	0	0,06	0	0,03	0	0,09	0,03	0	0			
BaO	0	0	0	0	0	0,02	0	0	0	0	0	0			
PbO	nest.	nest.	0,01	0,03	nest.	0	nest.	nest.	nest.	nest.	nest.	0,08			
$\text{P}_2\text{O}_5$	0,01	0,03	0,03	0,03	0,02	0,02	0	0,01	0	0	0,01	0			
$\text{SiO}_2$	0,01	0,01	0,02	0,04	0,02	0,04	0,38	0,05	0,34	0,18	0	0,07			
$\text{Al}_2\text{O}_3$	0	0	nest.	nest.	0	nest.	0,05	0,04	0,02	0	nest.	nest.			
$\text{K}_2\text{O}$	0,02	0	nest.	nest.	0	nest.	0,01	0	0,03	0	nest.	nest.			
$\text{Na}_2\text{O}$	nest.	nest.	0	0	nest.	0,01	nest.	nest.	nest.	nest.	nest.	0,02			
$\text{SO}_3$	0,01	0,02	0	0	0,03	0	0	0	0,02	0	0,03	0,03			
Cl	nest.	nest.	0	0	nest.	0	nest.	nest.	nest.	nest.	nest.	0,01	0		
suma	55,67	55,35	55,07	54,60	55,96	55,02	61,75	61,32	60,91	60,44	57,22	57,74			
počet kationtů na bázi $\text{R}^{2+} = 1$ (kalcit, siderit) nebo $\text{R}^{2+} = 2$ (ankerit):															
Fe <sup>2+</sup>	0,023	0,020	0,004	0,031	0,015	0,035	0,854	0,844	0,856	0,807	0,679	0,670			
Mg <sup>2+</sup>	0,004	0,002	0,009	0,005	0,003	0,007	0,126	0,129	0,033	0,134	0,224	0,231			
Ca <sup>2+</sup>	0,969	0,975	0,984	0,961	0,976	0,957	0,015	0,021	0,106	0,048	1,085	1,084			
Mn <sup>2+</sup>	0,003	0,001	0,002	0,002	0,002	0,001	0,005	0,006	0,004	0,011	0,012	0,013			
Sr <sup>2+</sup>	0,001	0,001	0,000	0,001	0,003	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,001			
Zn <sup>2+</sup>	0,000	0,001	0,001	0,000	0,001	0,000	0,000	0,000	0,001	0,000	0,000	0,000			
Ba <sup>2+</sup>	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000	0,000			
Pb <sup>2+</sup>	nest.	nest.	0,000	0,000	nest.	0,000	nest.	nest.	nest.	nest.	nest.	0,001			

Pozn. nest. – nestanoveno

vedle dominantního Fe zjištěno (v hm. %): 0,01–0,66  $\text{TiO}_2$ , 1,03–2,49  $\text{SiO}_2$ , 0,01–0,12  $\text{Al}_2\text{O}_3$ , 0,0–0,01  $\text{Cr}_2\text{O}_3$ , 0,0–0,05  $\text{V}_2\text{O}_3$ , 0,0–0,25 CaO, 0,02–0,11 MgO, 0,0–0,05 MnO, 0,06–0,10 CoO, 0,0–0,02 NiO a 0,0–0,07 ZnO.

Dominantní složkou karbonátových pásků je kalcit, přítomný převážně v podobě xenomorfních zrn o velikosti do 0,2 mm; v kalcitových čočkách a zejména žilkách bývá hrubozrnější, xenomorfní až hypautomorfní. Jen v bohatých Fe-rudách jsou karbonáty zastoupeny také sideritem. V jednom vzorku relativně chudé Fe-rudy byl zjištěn ankerit. Oba Fe-karbonáty se vyskytují v podobě drobných xenomorfních zrn, seskupených do malých agregátů, značně postižených limonitizací. Výsledky WDX analýz karbonátů jsou uvedeny v tabulce 2.

Tab. 3: Chemismus železných rud (hm. %).

Tab. 3: Chemistry of iron ores (wt. %).

vzorek	1	2	3	4	5	6	7	8	9
$\text{SiO}_2$	31,83	7,13	15,60	11,56	30,33	11,56	15,25	20,07	20,94
$\text{TiO}_2$	0,09	<0,05	<0,05	<0,05	0,20	<0,05	<0,05	0,07	<0,05
$\text{Al}_2\text{O}_3$	0,59	<0,50	1,31	0,68	4,58	1,37	1,93	2,92	4,35
FeO	29,15	30,10	30,53	30,77	33,43	49,61	65,60	70,48	71,53
CaO	18,46	36,45	26,01	29,77	6,86	22,16	12,22	6,10	2,23
MnO	0,02	0,10	0,07	0,07	0,02	0,07	<0,02	<0,02	0,04
$\text{K}_2\text{O}$	0,26	0,29	0,63	0,43	1,31	0,46	0,52	0,71	0,85
S	0,07	<0,01	0,05	0,01	0,01	0,03	<0,01	<0,01	0,01
Cu	<0,003	<0,003	<0,003	<0,003	0,013	<0,003	<0,003	<0,003	<0,003
Zn	<0,003	<0,003	<0,003	<0,003	0,005	<0,003	0,004	0,005	0,007

Ve většině studovaných rudních vzorků byl zjištěn chlorit (v množství max. 2–3 obj. %), jenž je přítomen ve stilpnometanových páscích v podobě jen ojedinělých drobných šupinkovitých agregátů. Je výrazně pleochroický (jmeně nažloutlý x středně zelený), v XPL má anomální šedomodré interferenční barvy. Jeho složení odpovídá chamositu (tab. 1). Podstatně hojněji se chlorit obdobného složení a také obdobných optických vlastností vyskytuje na hydrotermálních křemen-kalcitových žilkách probíhajících Fe-rudami, na nichž tvoří jemně šupinkovité monominerální agregáty tmavě zelené až černozelené barvy. Přítomen je zde hojně i ve formě červíkovitých inkluze v křemenci, někdy i v kalcitu.

Akcesoricky jsou v rudách přítomny sulfidy. Nejhojnější je pyrit tvořící drobná xenomorfní až hypautomorfní zrna ve stilpnometan-magnetitových páscích; zjištěny byly i uzavřeniny pyritu v magnetitu. Ojedinělý je chalkopyrit, nalezený ve formě xenomorfních zrn nebo nepravidelných agregátů, na okrají a podél trhlin přeměněných snad na chalkozín a opticky jednoznačně určitelný covellin. Výjimečně byl zjištěn sfalerit (identifikace ověřena EDX). Při

studiu na mikrosondě byl v rudách nalezen monazit-(Ce), apatit, zirkon a ilmenit (s 0,05–0,19 hm. % ZnO a 0,20–0,21 hm. % MnO).

Některé rudní vzorky jsou slabě postiženy supergenními procesy, které se projevují hlavně limonitizací karbonátů (intezívni u sideritu a ankeritu), ale také stilpnometanu a magnetitu i již výše zmíněnou přeměnou chalkopyritu na sekundární Cu-sulfidy. Se zvětrávacími pochody může souvisejí i místy pozorovatelná martitizace.

V tabulce 3 jsou uvedeny výsledky XRF analýz vzorků Fe-rud, seřazených podle rostoucího obsahu železa. V chudých rudách (vzorky 1 až 6) je průměrný obsah Fe cca 26 hm. %. Kvantitativní zastoupení stilpnometanu a kalcitu lze odhadnout z obsahů  $\text{K}_2\text{O}$  (v rudách vázaného

jedině na stilpnometan) a CaO (vázaného dominantně na kalcit). Vzorky 1 až 4 reprezentují v haldovém materiálu nejběžnější chudé stilpnometanové rudy s poměrně vysokým obsahem kalcitu a nízkým obsahem magnetitu. V případě vzorku 5 je dominantní složkou rudy stilpnometan. Vzorek 6 je relativně bohatý na magnetit a představuje přechod k bohatým rudám, reprezentovaným vzorky 7 až 9, v nichž byly stanoveny obsahy Fe v rozpětí 51 až 56 hm. %.

## Diskuze

1. Jediným typem železných rud nalezeným na haldách dolu Jiří-Hugo u Řídeče jsou

stilpnometanové rudy s variabilním obsahem magnetitu a kalcitu. V publikacích Skácela (1966) a Tomšíka (1993) zaměřených na charakteristiku Fe-rud v jesenické oblasti není tento rudní typ uváděn a ani v nich nenalezneme jedinou zmínu o stilpnometanu. Přitom je stilpnometan jako podstatná složka některých rud uváděn z jižní části šternbersko-hornobenešovského pruhu již Kretschmerem (1907, 1917); jedna ze železnorudných akumulací na k. ú. Dolní Údolí v severní části vrbenské skupiny je dokonce typovou lokalitou tohoto minerálu. Obdobné stilpnometanové rudy byly popsány i z jiných ložisek ve šternbersko-hornobenešovském pruhu i v jižní části vrbenské skupiny (např. Zimák 1999; Mücke et al. 2013).

2. Skácel (1966) na ložiskách typu Lahn-Dill v jesenické oblasti rozlišuje na základě mineralogických kritérií deset variet železných rud. Citovaným autorem je Řídeč uvedena jako jeden z příkladů ložisek, kde se vyskytují rudní variety s označením „magnetitové rudy s Fe-chlority“, „Fe-chloritické rudy s rozptýleným magnetitem“ a „Fe-chloritické rudy s magnetitem a sideritem“. Tyto rudní variety jsou na ložiskách ve šternbersko-hornobenešovském pruhu prokazatelně přítomny, ale patrně ne na ložisku řídečském (na dole Jiří-Hugo, obdobně Robert). Pokud však v názvech tří výše uvedených variet nahradíme Fe-chlorit stilpnometanem, pak lze pomocí těchto tří modifikovaných názvů vyjádřit složení všech rudních vzorků nalezených v haldovém materiálu u dolu Jiří-Hugo.

3. Železnorudné akumulace na důlních měrách Jiří, Hugo a Robert svou pozici na rozhraní vulkanické série a nadložních siliciklastických sedimentů (Kretschmer 1899, 1917) náleží k tzv. „hraničním ložiskům“, pro něž je charakteristická přítomnost „zásaditých rud“ (viz Skácel 1966; Tomšík 1993). K nim lze přiřadit i studované stilpnometanové rudy. Jejich železem bohaté variety (51 až 56 hm. % Fe) patří mezi nejvýkonnější železné rudy dříve těžené v jesenické oblasti (srovnej s daty Skácela 1966 a Tomšíka 1993).

## Závěr

Jediným typem železných rud zjištěným v haldovém materiálu u dolu Jiří-Hugo u Řídeče jsou stilpnometanové rudy s variabilním obsahem magnetitu a kalcitu, někdy s malým podílem chamositu, sideritu nebo ankeritu. Magnetitem bohaté a současně kalcitem chudé vzorky rud obsahují více než 50 hm. % Fe, a řadí se tak k nejbohatším varietám železných rud lahn-dillského typu ve šternbersko-hornobenešovském pruhu a vrbenské skupině.

## Poděkování

Za připomínky k rukopisu článku, které umožnily odstranění některých nedostatků, autor děkuje oběma recenzentům - panu RNDr. Stanislavu Houzarovi, Ph.D. a též mineralogovi, jenž si přál zůstat nepoznán.

## Literatura

- Geršl, M. – Kněsl, I. (2009): Validace terénního rentgen-fluorescenčního spektrometru pro potřeby analýzy půd, říčních sedimentů a suspendované hmoty. – Geologické výzkumy na Moravě a ve Slezsku, XVI, 126–130.
- Kretschmer, F. (1899): Die Eisenerzlagerstätten des mährischen Devon. – Jahrbuch der kaiserlich-königlichen geologischen Reichsanstalt, 49, 1, 29–124.
- Kretschmer, F. (1907): Mineralien, Eisenerze und Kontaktgebilde auf dem Schalsteinzuge Sternberg-Bennisch. – Centralblatt für Mineralogie, Geologie und Paläontologie, 11, 1–20.
- Kretschmer, F. (1917): Die Erzführende Diabas und Schalsteinzone Sternberg-Bennisch. – Archiv für Lagerstättenforschung, 24. Heft, 1–198.
- Mücke, A. – Dolníček, Z. – Fojt, B. – Hladíková, J. – Pudilová, M. – Reif, J. – Škoda, R. (2013): The Horní Benešov ore deposit in the Devonian Šternberk-Horní Benešov Belt, Jeseníky Mts, Czech Republic. Part II: Fe-ore occurrences. – Časopis Slezského zemského muzea, Vědy přírodní, 62, 3, 215–254.
- Petránek, J. (1951): Zpráva o výzkumu genese leptochloritových a magnetcových rуд u Krakořic u Šternberka. – Věstník Ústředního ústavu geologického, 26, 84–87.
- Skácel, J. (1966): Železnorudná ložiska moravskoslezského devonu. – Rozpravy Československé akademie věd, Řada matematických a přírodních věd, roč. 76, sešit 11, 3–59.
- Skácel, J. et al. (1968): Oblastní surovinová studie Jeseníky. – MS. Geologický průzkum, n. p. Ostrava.
- Tauchman, J. (1955): Výzkum ložiska železných rуд na jámě Robert v Řídeči. – MS, Diplomová práce. UK Praha. 68 s.
- Tomšík, J. (1993): Vulkanosedimentární ložiska Fe rуд na severní Moravě a ve Slezsku. – In: Přichystal, A. – Obstová, V. – Suk, M. (eds.): Geologie Moravy a Slezska, 71–78. Moravské muzeum Brno a PřF MU Brno.
- Zimák, J. (1999): Stilpnometan z akumulací Fe-rud lahn-dillského typu ve šternbersko-hornobenešovském pruhu a vrbenské skupině. – In: Seminář „Současné výzkumy v Slezsku“ u příležitosti životního jubilea prof. B. Fojta. Sborník abstraktů, 29–32. PřF MU Brno.