镍礦的几个最重要的工業类型

Γ.M. 斯拉斯杜申斯基

一、序言

十月社会主义革命以前,在苏联沒有鎳礦工業。 在1928—37年間,苏联發現了大量的鎳礦資源,于 是苏联的鎳礦开采和冶煉工業就在此基礎上建立起來 了。

镍礦的开采在國外很早就已經开始了,在1825—26年瑞典首先开始开采镍礦,后來镍礦的开采在挪威(1847—50年)、新喀里多尼亞(1865年)和加拿大(19世紀80年代)也相繼地开始了。

1889年首次制成了优質鎳鋼,这种鋼具有極其宝 貴的技術特性(柔靱、坚固、很輕、耐久和防腐)。 此后,鎳的生產速度就大大增加了。

鎮的產量如下(以千噸为單位): 1880年—1; 1900年—5—6; 1910年—23; 1917年—50; 1935年—75; 1940年—125; 1943年—150; 1953年—160。

第二次世界大战以前,加拿大镍的產量占世界总產量(不包括苏联)的85%,10%的镍开采于新喀里 多尼亞,緬甸、希腊、挪威镍的產量占世界总產量的1-1·2%。

巨大的蕭德貝里(加拿大)綜合性銅鎳礦床和規模最大的新喀里多尼亞住酸鎳礦床的鎳礦產量占世界 总產量的絕大部分。

镍的硬度很大,具有磁鉄性、难熔,如沒有雜質 (特別是硫),則柔製、可鍛、可延,由于镍具有这些主要的技術特性,就可以用它來制造線絲、線帶、镍管、镍条,模压和鍛造各种零件。鎳是一种在化学方面很穩定、不大活潑的金屬。鎮在空气中不氧化,具有磨光性能,根据这些特性可以用鍍镍的方法來保护金屬制品。利用镍、镍合金和镍鋼的防锈性,并結合其难熔性和坚固性,可以用它們制造化学和食品工業所需的坩堝和器具。

鎮能与鉄、路、錳、銅、鋅、鋁、鉛、錇、銀、 金等黑色金屬和有色金屬熔鑄貴重的合金,这是镍的 一个重要特性。

低镍鋼含镍0.5-7%, 高镍鋼含镍7-35%, 銅

镍合金含镍 2.5—45 %,蒙內尔合金含镍67 %,而特种合金含镍量则达80%。

現在应用最广的乃是**珠**狀鎳鋼、特种鋼、鉄镍合金、鎳鉻合金,复雜的合金鋼也应用很广,其中除含 镍外,还含有路、錳、铒、鎢、銛及其他金屬。

鎳可以使合金具有额性、坚固性、防腐性、導电 性和導热性、并可以减輕合金的重量。

用鎳、鉻鎳鋼、鎳生鉄和鎳合金可以制造汽車、拖拉机、飛机、輪船和鉄路、动力、農業、碎鹽、礦山、选礦及压鍛等机械中的鋼板和鉄板,轉动机件和易暫損机件、机床、工具、軸桿、螺栓、机軸傳动齒輪。鎳还广泛地用來鑄造金屬幣。

由于鎳具有磁性和導电性,所以純鎳是一种制造 通訊和无綫电定位等現代仪器的最好的材料。

在电气工業中,用線及線的化合物可以制造陽極 和鹼性蓄电池。一氧化線、氫氧化亞線及氣鹽、氮 酸、硫酸等鹽类(線的硫酸鹽、鉀酸鹽、基)在化学 工業中应用很广,特別是用它們來塗染陶器。

美國鎳的应用情况(战前年代)如下:

与黑色金屬熔鑄合金(鎳鋼、生鉄和特种合金)

与有色金屬熔鑄合金(黃銅、青銅、蒙 內 尔 金 屬、白銅(ИНКОНЕЛ)、耐热合金、高电阻合金、

在美國熔鑄一噸优質鋼要用 9 公斤鎮,而鎮的需要量与鋼的总產量的比例平均为0.001。

在市場上銷售的鎳为最純的电解鎳,也有用电爐 熔煉的火冶鎳,这种鎳中含有2-3%的鉄、銅、硫等 雜質。

二、鎳的地球化学和礦物学

線是一种分布較广的元素,其重量克 拉 克 值 为 2×10^{-2} ,而原子克拉克值則为 6×10^{-3} 。工業礦石中 镍的含 量高于 地壳中 镍的平均 含 量(0.02%)达

100-200倍之多。

在火成岩之中, 酸性岩中 鎳 的 克 拉 克 值 較 低 (0.001%),而基性(0.15%)和超基性岩(0.30%)中則較高。

鎳的氧化程度有数种,并且其特征是二价离子穩定,而价数为1、3、4、6的化合物則不穩定。鎳的大部分醣物乃是二价鎳的化合物。

鎮的地球化学特性决定了鎮在成因上是与基性和 超基性火成岩有关系的。在自然界中,鎮呈硅酸鹽出 現,亦能与硫和砷形成化合物。

在46种镍的礦物中最重要的礦物有下列几种:

鎮磁黃鉄礦—Fen 和 S_{n+1} 。在銅鎳硫化礦石中磁硫鉄礦含有線的类質同象混合物和鎳黃鉄礦的 包裹体。鎳的含量由 0.5 到 0.7%,而結可达 0.18%。在硫化銅鎳喷石中鎳磁黃鉄礦的含量从 10-20%到 50-70%。

針鎳礦-NiS, 含鎳由 20-25% 到 64.7%, 有时还含有一定量的钻。

在鎳的岩漿和热液型硫化物礦床中,針鎳礦乃是主要礦物中的一种。

紅砷镍礦,含镍36.3-43.9%。部分镍在紅鎳礦中通常为鉄和站所置替。紅鎳礦是鎳、站、銀和錫的 热液型脉狀礦床中的典型矿物。

輝鉑鎳礦——(Pt、Pa、Ni)S,產于含鉑族元素的綜合性磁硫鉄礦鎳韀石中。

鉑也含于砷鉑礦和硫鉑礦中。

在屬于鎳的硫化物、硫鹽及亞砷酸鹽族的其他鎳 礦物中还应指出:紅錦鎳礦—NiSb、碑鎳礦—NiAs2、輝碑鎳礦—NiAsS、粒輝鎳礦——Ni3As4、淡紅輝鎳 鉄礦—(Ni, Fe)3S1、輝鉄鎳礦—(Fe, Ni)S2。

硫化礦石中往往含有方黃銅礦、銅籃、白鉄礦、 斑銅礦、輝銅礦、黃銅礦等伴生礦物。 線和銅的比值 由 2:1 到1:2,有时甚至更大些。礦石中站的平均品 位不高,并且通常不形成單独的礦物。 線与鈷的比值 在1:25 到1:35 之間。

鉑族元素在硫化礦石中的含量由痕跡到数克噸。 硅酸鎳具有巨大的实际意义。

硅鏷鎳寶(滑硅鎳寶)—NiO·SiO₂·H₂O 產于蛇 紋岩風化壳中。其中鎳內含量为15—46%。当溶液中 有 SiO₂ 和高濃度的碳酸时, 硅鎂鎳礦就会在弱鹼性 或中性介質中分离出來。鎳鉄綠泥石和鎳綠泥石—— 12NiO·3SiO₂·2H₂O: **鎮**的含量在18% 到 51%之間。 **鎮**鉄絲泥石为非晶質(膠狀) 礦物,而鎳綠泥石为晶 質礦物。

線綠高嶺石乃是一种屬于鉄膠嶺石和鉄拜來石族的含水鉄質硅酸鹽。線綠高嶺石中NiO的含量由0.64到1.83%。

綠高嶺石是纖維蛇紋石、叶蛇紋石、絹石,即組 成蛇紋岩、輝岩、角閃岩、輝長岩及其他基性和超基 性岩的礦物的变質產物。

在硅酸鎳曠石中,分布較广的礦物 有: 鎳海 泡石、鎂質多水高嶺土、蛇紋石、鎳水云母、水 綠 泥石、含鎳水蛭石、蛭石、 含鎳滑石、 鎳玉 髓 - 綠 玉髓。

在硅酸鹽礦石中, 鈷是組成鈷土礦和硬錳礦-沿 錳礦的一种元素。錳鈷礦物(硬鈷礦)和錳鎳礦物 (硬鎳礦)是这族礦物的典型代表。在較純的礦石中 鈷的含量往往为2—10%。

镍的二价离子半徑(0.78埃)与鎂离子半徑相等,与結离子(0.82)、鉄(0.83)和錳(0.91)的离子半徑相近。这一点可以說明鎳离子能够类質同像地置替离子半徑与其相近的其他二价离子。

鎳、鎂、鉄、錳的类質同像,在**鎳**礦物的形成和 迁移过程中起着重要的作用。

由于鎳和鉄、銛、纸、鉑等,皆屬于親鉄元素,这就决定了鎳內地球化学性質。

在高溫的熔融体中,鎳的親硫性 很强,也 就是說,它具有与硫、砷、銻和該族的其他元素相化合的性能。由于鎳具有这些特性,所以在早期岩漿階段鎳和鈷的硫化物就进行結晶。此外, 鎳还可以与硫、砷、銻等元素形成低溫的热液化合物。

鎳的親石性表現在由基性和超基性岩漿中可以形 成含鎳硅酸鹽的造岩礦物。

对線來說,最大的特点是它在基性和超基性岩中 的富集,即集中于**硅**酸鹽岩漿的分異產物之中。

在岩漿的分異过程中,由于冷却、压力减小、同 化作用等原因,鎳就在橄欖岩和輝長苏長岩中富集起 來。

在基性和超基岩漿中, 当缺乏或沒有硫时, 鎳則 跑到早期結晶的硅酸鹽中去, 丼类質同像地置替其中 的鎂和鉄。此时, 鎳主要集中于橄欖石和含 鎂 輝 石 (頑輝石、古銅輝石) 之中。鎳在橄欖岩中較在輝石 岩中更为富集。

早期硅酸鹽(橄欖石和斜方輝石)往岩漿源的下部沉陷,能够使鎳在分異侵入体的下部富集起來,在这里,橄欖岩中鎳的含量可达0.2~0.3%。

当原生的**硅酸鹽經**受蛇紋石化时,**鎳**則在蛇紋石中保存下來。

如果岩漿中含有硫,則形成硫化物,由于分異作用液态熔融体可以分离成硫化物和硅酸鹽兩部分,鎳便在硫化物中富集起来。熔融体的分異作用乃是在溫度为1500度时發生的。液态硫化物在硅酸鹽之間結晶下來形成稀疏的侵染狀矿体,抑或往岩漿源的下部沉陷。

这样就形成了揮發物富集的殘余硫化物岩漿,这 种殘余岩漿的活动性很大,时常向上遊移。在这种岩 漿里,除了鎳的硫化物以外,还有銅、鈷、鉑族,往 往也有鉄,它們也与硫合成化合物。

当熔融体冷却較慢时,硫化物在岩石中的分布亦較为均匀。鎮實石的異离体是在硅酸鹽岩 漿 冷 却 較快,岩漿粘度較大时形成的。而位于与下伏岩石或閩岩接触帶附近的硫化礦体(边緣礦体),則是当其分異出來之后熔融体急速冷却而形成的。

因此,呈鎳、銅、銛、鉑族、硒等元素的綜合硫化物產出的鎳礦体,就是由于硫化物岩漿的液态分異作用而形成的。鎳在岩漿早期結晶產物中聚集的能力很强,因而在热液期中的鎳就很少。在中溫和低溫条件下形成的热液型鎳礦床,含有硫化鎳、硫砷化鎳和錦化鎳,并有 Co, Cu, Fe, Pt, Bi, Pb, Ag, Se等元素伴生。

在基性和超基性火成岩分布区内形成的外生鎳礦 床具有十分重大的实际意义,并且其分布地区很广。

鎳在外生条件下的迁移作用可以划分成下列几个 **階段**:

- 1. 鎳与Mg、Cu、Fe 一起溶解, 并从原生礦物中 析出;
 - 2. 这些化合物被水溶液搬运到他处;
- 3. 鎳和其他元素的沉積,形成在外生帶中穩定的 礦物。

鎳和其他低价陽离子一样,溶解得早,但沉淀較 晚,因而它在溶液中的时間很長。

鎳和銛在地表条件下發生的迁移过程中能与鎂和 鈣分离,而在原生硅酸鹽中,鎳和銛是与鎂和鈣緊密 相联的。鎳和銛在 pH值近于6.6时就从溶液中析出, 而鎂和鈣在 pH值近于10时才能析出。

6·6—9·7的 pH 值乃是鎳能够在溶液中穩定的最高pH值,若这种pH 值再有所增加,鎳內化合物就要發生沉淀。SiO2的凝結是在pH值等于6.5时發生的,因而氫氧子的上述濃度对形成含水硅酸鎳最为有利。

線、鉄、銛和錳在潛水面下的蛇紋岩中呈重碳酸 **鹽存在。当**水中存在有过剩的碳酸时,重碳酸鹽就向 風化帶中游移。提高溶液的鹼度(pH)和排除过剩的碳酸,能使鎮發生沉淀。

鎳、鉄、鲇、錳在松散的風化壳中的分布情况, 是由pH值随着深度增加,而rH值則随着深度降低來 决定的。元素在其中沉淀的介質随着深度的增加,由 酸性逐漸变成中性,而后則变成鹼性和富含 CO₂的介 質。与此相适应,產于深处的礦物是在pH值高,而氧 电位值一rH值低时形成的。

在上部富含氧,当 pH=2.8 时氫氧化鉄开始 沉淀,当pH值增加到 5 时,Mn***和Co***就呈站土礦~沼錳礦析出,站土礦~沼錳礦后来經过再結晶作用,就变成水錳礦,最后变成軟錳礦。在站土礦-沼錳礦中往往含有Ni***(三价离子)。

再往踱床下部,在介質的 pH 值达到7-8,而氧的数量逐漸减少时,Ni、Co和 Fe就从溶液中析出来,这样就形成了鎳的多水硅酸鹽(硅鎂鎳礦、鎳綠泥石)和含鎳的鎂硅酸鹽一鉄膠嶺石和鉄拜來石(含于綠高嶺石礦石中),含鎳綠泥石、多水高嶺土,也可能形成了氫氧化亞鎳,当鎳的多水硅酸鹽析出时,氫氧离子的濃度近于6.8,而在綠高嶺土析出时,其濃度近于8。

在較深的部位,靠近蛇蚊岩附近,那里几乎完全 沒有氧,pH 值增加到10—11,便有菱鎂礦或鎂質多 水高嶺土沉淀。

石灰岩附近,介質的鹼性有所变化,于是造成了一种提高線濃度的条件。当介質的 pH 值增加到 7.6 时,鎳的多水硅酸鹽就可析出。在較酸性的介質中,含水硅酸盐的数量將要降低,并且当 pH 值低于 6.8 时,它們就停止沉淀。

線的含水硅酸鹽礦物在炎热帶气候或亞热帶气候 条件下生在超基性岩(純橄欖岩、橄欖岩、蛇紋岩) 的風化壳內,有时,在石灰岩与蛇紋岩交界处的喀斯 特盆地中与多水高嶺土族其它礦物共生。在蛇紋岩表 壳上,有时可以見到鎳鉄綠泥石的假晶(并保存了蛇 紋石的構造特征),这是鎳質交代,晶架中的鎂之后 生成的。鎳質來自淋濾水,在風化壳上部由于超基性 岩內原生礦物的分解,鎳質呈化合物狀态溶入淋濾水 中。

硅鎂鎳 實在蛇紋岩風化壳中所处的層位比含**鎳**很 少的含鎂水佳酸鹽礦物較高。

含鎳硅酸鹽往往都是鎳的吸收作用和鎳質替代簡單硅酸鹽和复雜硅酸鹽中的元素以及凝膠体的產物。 其中又可分为鎂硅酸鹽(含鎳猎蛇紋石、海泡石、蛇紋石),含水鋁硅酸鹽(含鎳膠嶺石和拜來石),含水鉄硅酸鹽(含鎳綠高嶺土),鎂硅酸鹽、鋁硅酸鹽或鉄硅酸鹽(含鎳水綠泥石、水黑云母和鱗綠泥石、 漲綠泥石、含鎳水蛭石和蛭石)。

上述各种含**線**硅酸鹽礦物中以綠高嶺土的分布范 園最为广泛,它在南烏拉尔蛇紋岩風化壳中,起着巨 大的作用。

綠高嶺土可分为含鉄綠高嶺土和含鋁綠高嶺土兩 种。鎮含于鉄膠嶺石的晶架中(同形雜質),部分則 構成吸咐鹽基和氫氧化物。

在蛇紋岩、輝岩和角閃岩遭受風化的过程中,由于綠泥石(斜綠泥石、叶綠泥石、淡斜綠泥石)的水化作用,就產生了含鎳綠泥石、漲綠泥石和水蛭石。 其中最常見的是含鎳叶綠泥石(漲綠泥石也屬此)。

綠泥石遭受風化后,水的含量逐漸增加,部分FeO 变为Fe2O3,部分MgO 則往往被NiO所替代。

三、主要的線礦成因类型和工业类型

下面三种成因类型的镍礦床具有工業意义:

- 1.基性岩和超基性岩内的硫化镍和銅镍礦石的岩 漿礦床,其中也含有銅、銛和鉑組金屬,有时,还含硒、碲、銀和金。
- 2.硫砷复雜鎳廣脉狀热液礦床,礦石中除鎳外还含鈷、銅、銀、及其它金屬。这一类礦床与基性、中性和部分酸性成分的侵入岩有关。

这一类中还包括含少量線和鉛的銅線礦(培什馬礦类型)。

就目前來說, 鎮等金屬的硫化物沉積擴床可能有工業价值的問題还不清楚。这一类礦床產在超基性岩附近的古代湖泊盆地和沼澤盆地內或石灰岩的喀斯特岩洞和溶洞內。

鎳在地壳中的其它存在方式,通常都不具有工業 价值,其中应該加以說明的有:

- 1. 基性和超基性岩內的岩漿型分散狀線 廣。
- 2.基性火成岩及其周圍的变質岩和沉積岩風化売 內的貧礦,这种矿由泥質岩層內的含線、鉄礦物構成。

基性及超基性侵入体內的硫化礦石中的鎳与銅、 鉛和部分鉑組金屬共生的富集礦石具有巨大的意义。

这一类礦床中的儲量占工業上生產的鎮儲量的極 大部分。在基性岩發育地区的陸相沉積層內,大量的 鎮与鉄、錳、鉻和鈷共生,如果条件适合,就在基性 岩地区生成有工業价值的含鎳氧化天然合金鉄礦床。 硫、砷、鈷、銅、銀、鉍等綜合热液礦床中所存在的 鎳內意义極其微小。

蛇紋岩和橄欖岩風化壳內的鎳廣床,按其工業价 值來說,占第二位。全世界的鎳儲量和鎳 礦 开 采 量 中,这一类型的醣床占很大的一部分。

根据形成曠石的地質环境和方式、物質成分、礦物的共生关系,具有工業价值的鎳礦床可分为內生礦床和表生礦床二种,表生礦床又可分为硅酸鎳礦和硫化鎳礦二种。

(一) 內生硫化銅镍礦床

这一类礦床,数很多,但規模巨大的却很少見。 然而,全世界的鎳嬤儲量主要都含在这些为数不多的 礦床中。根据產狀条件和与園岩的关系,其中可分为 四类。

1. 緻密狀及浸染狀硫化銅鎳同生礦床.

它賦存于平緩的基性和超基性層間 侵入 岩(岩盤、岩盆、岩床)的下部(底部)層位。这一类型的 礦床經常与苏長岩、輝長岩(蕭德貝里、布什維尔德,英西茲瓦、挪威)、橄欖岩(苏联的鎳廣)、蛇 紋岩和輝岩(英屬哥倫比亞)有地質上的联系。苏联的某些礦床則產在輝綠岩和輝長輝綠岩內。 閩岩在地台及古陸地区內呈平緩狀以及水平狀或向 斜層 狀產 出,是标准的整合侵入体。在深部的礦層內,礦石的成分極为穩定,礦物共生組合一般都較簡單。

主要的金屬曠物有: 磁黃鉄礦、鎳黃鉄礦、黃銅礦和磁鉄礦。礦石內除鎳以外还含銅、結、鈀、鉑、金和銀,含量能达到工業要求,有时还含有硒和碲。在深度不大、接近地表的条件下,例如,在与暗色岩密切相关空鎳床(諾里尔斯克)中,上述礦物共生体之上为湿度液低的礦物共生体,其中有針鎳礦、淡紅輝鎳鉄礦(FeNi₂S₁)、含鎳黃鉄礦等由于硫在殘余溶液中富集而富含硫的硫化礦物。

这一类的礦床通常都是岩漿礦床,由于岩漿的分 凝、結晶和冷却而形成。硫化物熔融体在分凝过程和 重力分異过程中進行分离,使硫化物礦石賦存于侵入 体的底部。硫化物熔融体進行結晶时,往往園岩都遭 受蛇紋石化、綠泥石化等岩漿期后的蝕变作用。

礦石的海綿狀晶鉄結構分布很普遍,但在礦石中 也可見到硅酸鹽被金屬礦物交代替換的現象。这样的 事实就可以作为断定热液参与成礦作用的根据。

周圍的侵入体往往呈片理化(南非的布什維尔德 岩系可以作为例子),此外,硫化物礦体賦存于侵入 体底部或頂部的一定層位,或者在某一定岩石成分的 岩層所控制(布什維尔德岩系中的密林基礁)。

由于進行分凝作用的地点、岩漿源深度、硫化物 熔融体內揮發組分的含量、內压力、外压力以及其它 条件的不同,硫化物的离析作用可以在侵入体的下部 (深度)進行,也可以在上部即在侵入体冷却緩慢并 逐漸凝固的条件下進行。离析出來的硫化物可以在原处的硅酸鹽礦物之間結晶(海綿狀晶鉄結構),但如果在上部層位形成結晶,則往往呈点滴狀下沉到侵入体的底部。有时硫化物还会漂浮上來,換句話說,就是与揮發份一起浮到侵入体的上部來。硫化物因重力作用而下沉时,由于岩漿具有粘滯的特性,可能不沉到侵入岩的底部,而就在較高的層位富集起來,硫化線鷹的底部礦体或"縣垂"礦体就是一样形成的。

重力作用和浮游作用过程往往会因基性岩漿同化 酸性閩岩而变得复雜起來。

这一类型的踱床大部分都屬于前古生代或下古生代,有时屬于下中生代。

按礦化現象的性質,可分为緻密硫化礦床和浸染 礦床兩种。这一类型的礦床往往規模都很大,礦石的 品位較高,鎳含量自2-4%以上,銅含量自1-12%。

屬于浸染礦类型的有苏联各礦床(諾里尔斯克、 蒙契苔原)的底部礦体和"懸垂"礦体。加拿大簫德貝 里矿床的許多矿体則由緻密的鎮礦石構成。

銅線 流化礦石乃是鎳的最主要的来源(占世界产量的85-90%)。从这种礦石还可以开采出大量的銅和白金組元素。

在苏联,大批的地質工作者都會在 A. E. 費尔斯 曼、B. K. 科圖尔斯基、H. A. 叶利塞耶夫、A. A. 格 拉茲科夫斯基、A. F. 別捷赫琴等人的領導下从事过 該类型礦床的研究工作。

2. **角礫** 伏、緻密狀、条帶狀中、富浸染礦石的后 生礦床

礦体賦存于蛇紋体与沉積岩或噴發岩園岩的接触 帶內的構造帶中。透鏡狀和似層狀的礦体、硫化物礦 株的規模可以是很大的,傾斜平緩或陡直。

園岩为橄欖岩、輝岩、輝長岩、蛇紋岩以及千枚 岩和片麻岩。

主要的金屬共生礦物有磁黃鉄礦、鎳黃鉄礦、黄 銅礦,非金屬礦物中主要的有鉄鎂硅酸鹽、石英和長 石。礦石中最主要的組分为銅、鎳、鲇和白金組元 素,較之底部礦体和"懸垂"礦体更为富集。

該类型礦床的成因与分凝作用、重力分異作用后的硫化物岩漿向同一岩漿源的上部已經凝固的部分或接触帶运移有关。硫化物岩漿在高压的条件下与硅酸鹽类岩漿一起或單独貫入,生成含礦角礫岩。通过同样的方式在剧烈的構造运动的条件下形成了黃鉄礦或含礦角礫岩的所謂的"边緣礦体"。

由此可見,賦存于侵入岩体与閩岩地層接触帶內 挤压帶与角礫岩帶中的硅酸鹽礦和密集的 浸染 礦 礦 体,是屬于岩漿買入类型。其中的硫化礦的富集是因 硫化物物質流动性較大而形成的。在这种擴体附近的 園岩內, 时常生成主要由流动性較大的硫化物-黄銅 礦一構成的細网狀礦石。这种鎳礦与似脉狀和脉狀型 礦床相互过渡。

3.表成脉狀硫化礦礦床:

这类礦床賦存于基性和超基性岩的裂隙中(或裂隙群中)以及含礦侵入体的內接触或外接触帶的裂隙帶中。脉狀及似脉狀矿体的形成,还有一种方式,就是硫化物熔融体貫入到母岩冷縮裂隙及圍岩由片理化而形成的裂隙中。与裂隙的性質相适应,就产生了規則的、不規則的矿脉,在各种裂隙的交叉处,就形成了管狀矿体。按形狀和產狀脉狀礦床可分为:

甲、陡傾斜的簡單臉脉:一般呈階梯形,接触界 緩很清楚。这类曠脉是由緻密狀硫化物構成(如磁黃 鉄礦、鎳黃鉄矿、黃銅礦),沒有非金屬礦物,只是 有时在礦脉的边緣部分見有長石,圍岩多是輝石岩和 橄欖岩。

乙、形狀复雜的礦脉,一般呈分叉狀,系由角礫岩 細脉構成,有时为塊狀硫化礦礦石構成。个別脉的特 点是厚度、成分和產狀均不固定,但是总的說來它們 一般都構成很大的脉狀瘤狀体,而賦存于侵入体接触 帶內的一个方向或兩个方向的裂隙中。閩岩是輝長一 輝綠岩、輝綠岩和其他噴出岩、以及砂岩。有些礦的 成分主要是磁黃鉄礦和鎳黃鉄礦,而在另一些礦脉中 則以黃銅礦为主。金屬物的富集程度,也就是說有用 組分的富集程度一般都是很高的。在某些礦脉里以鎳 为主,而在另一些礦脉中銅站和鉑族元素的含量均可 达到可采的程度。

与浸染狀廢体相比脉狀酶床的規模和礦石的儲量 是不大的,但是它們都含有大量的線、銅 及 鉑 族 金 屬,这样就决定着它們具有很大的工業价值。

產有这种富礦石的構造是生成于侵入 岩 凝 固 以 后,它們甚至穿插于侵入体的脉狀特生岩之中,由此 可見在年代上比这种岩石較为年輕。塊狀和角礫狀的 礦石于裂断帶中形成扁豆体和脉狀体,或者呈板狀体 產出,該板狀体具有很顯著的脉壁,在脉壁附近,圍 岩未受到热液鈍变。

脉狀体的特点是醣石中黃銅嬤及鎳黃鉄畷起蓍較 重要的作用,这就决定了礦石有較大的价值。这些硫 化物較磁黃鉄礦为活潑,因此它們最先从該礦体中析 出。对硫化礦礦脉來說,最大的特征是具有富含鎳的 早期鎳黃鉄礦斑狀分泌体,在早期分泌体發生后緊接 着就有磁黃鉄礦分泌出來,同时并伴有第二期柔性鎳 黃鉄礦的分解(該期含鎳較質)。

所有脉狀礦床礦石的特点是磁黄鉄 礦,鎳 黃 鉄

廠,黃銅礦和磁鉄礦与少量砷化鈷,砷化<mark>線混雜物以</mark> 及铂族礦物和钯族礦物的雜質相伴生。

在競泳的形成方面,有些地質工作者对热液从深部将硫化物帶出这一点給予很大的意义,脉狀礦石热液成因的依据是其中有碳酸鹽及石英存在,而岩石碎屑沒有热蝕变,同时礦石并有賦存于断裂帶的特性。铜镍硫化礦礦石生成的溫度不高,大約相当于中溫热液礦床形成的溫度。在礦石中硫化物一般是在最后才析出來,并在浸染狀礦石中溶蝕硅酸鹽礦物,甚至溶蝕的磁鉄礦具有钛磁鉄礦分解格架的磁鉄礦。礦石中沒有隕硫鉄存在,这証明,硫化物結晶的溫度不超过300°經过熔离作用而分离出來的流动的液态硫化物与热液不同的是其中水的作用不大,这就表現不出或者只輕微地表現出近礦热液蝕变現象,并且在与塊狀礦石的接触帶处象橄欖石一类的易于受水溶液分解的礦物仍然保存很好,且很新鮮。

4.同生或后成礦床呈礦条, 礦株, 礦巢, 扁豆 体和不大的層狀体產于侵入体中間和侵入体的接触帶 上,或園岩之中。 这类礦床的園岩是輝石岩, 橄欖岩,苏長岩,輝長石,輝綠岩及片麻岩等。其金屬礦物的共生組合与其他类型之硫化礦礦床相同。礦石由 緻密塊狀硫化物構成,而这种緻密塊狀礦石四周常为 浸染狀礦石所包圍。

这类礦床是因受熔离作用,結晶分異和重力分異 而形成,也可以由于揮發性組份的浮游作用或硫化物 的貫入而形成。在褶皺作用过程中当压力很小时,硫 化物与硅酸鹽一齐貫入会導致礦条狀硫化礦礦床的形 成。

尚有一种緻密狀硫化礦礦条,呈水平狀產于雜斑 狀輝長-輝綠岩侵入体的底部。硫化物中常以磁黄鉄礦 为主,而在礦石中尚有含量較高的銅。其他一些礦床 的硫化物呈礦条,礦巢,細脉以及不均匀的浸染体產 于扁豆狀,礦株狀侵入体中。金屬礦物的含量在礦株 的底部有所增高。按金屬的含量礦石可分为資礦,中 等礦(网狀礦)和富礦三种。富혫呈礦巢、樹枝狀細 脉產出硫化物的含量到30-40%。 (未完)

福者按:本文是地質部1958年7月在云南召开的鎳矿专业会議文件,下期陆續刊登。



斷層擦痕新知

关于断層擦痕,布雅洛夫在其所著之構造地質和野外地質学一書中寫道: "擦痕經常成楔形,其尖減方向和对面的断層壁滑动方向相一致。……,順着滑动溝向一个方向用手摸时,可以感到滑动溝是平滑的,向反方向摸則是鋸齒般粗糙的。由此可以断定,断層的另一壁的滑动一定是順着面的平滑的这个方向發生的"。在其他的構造地質学書籍中,以及我國各地質院校、系的構造地質学講义中,均有类似的描述。但是,根据我們在野外所作之断層擦痕的观察,發現上述的原理,并不是在所有情况下都是正确的。首先,在观察时应考慮到断層兩盤的岩性条件,当一盤是砂岩,而另一盤是泥岩时(或其他类似情况),則往往在泥岩的断面上很容易找到擦痕。这种擦痕的情况,就恰恰与上述的原理相反。这主要是因为泥岩硬度低,故被捲入断層面間的岩石碎塊或砂粒,不能 齏粉,相反却被压而逐漸地随着滑动而嵌入了泥岩之中,形成了楔形的擦痕,其尖減方向和对面的断層壁滑动方向是相反的。这种情况在我圆西北是常見的。

(黃第藩)