

# 斑岩礦床과 母岩의 變質作用에 對한 小考

金 相 煉

Porphyry deposits and Wall rock alteration

Kim. Sahng Yup

차 레

1. 序 言
2. 紹 介
3. 分 布
4. 地質 及 矿床의 特徵
5. 母岩의 热水變質作用
  - 5—1. 物理的 變化
  - 5—2. 化學的 變化
  - 5—3. 矿物學的 變化
  - 5—4. 變質作用의 實驗 資料
  - 5—5. 變質帶의 一般的 規範
6. 矿化作用
  - 6—1. 一次 矿化作用
  - 6—2. 二次 富化作用
  - 6—3. 帶狀分布

7. 地化學
8. 結 言
9. 參考文獻
- 附圖
  1. 美國西部의 造山帶와 矿床分布圖
  2. 아리조나州의 鑄化帶와 斑岩礦床分布圖
  3. 母岩의 變質作用에 따른 矿物學的 變化
  4.  $K_2O-Al_2O_3-SiO_2-H_2O$  系와  $Na_2O-Al_2O_3-SiO_2-H_2O$  系의 安定度 關係
  5. 母岩의 變質作用의 一般的 規範
  6. 矿化帶의 柱狀圖
  7. 斑岩礦床의 帶狀分布 模型圖
  8. 銅 모리브렌의 離散媒體에 依한 相對的 流動性

## 1. 序 言

本小稿는 筆者가 1967年 4月 大韓地質學會主催 學術論文發表會에 發表한 美國의 重要礦床帶를 矿床別로 分類하여 斑岩礦床에 對하여 補完한 것이다.

筆者가 美國콜로라도 鑄山大學 大學院(Graduate School of Colorado School of Mines, Golden, Colo.)과 美國地質調查所(United States Geological Survey)에서 西部地方에 發達되어 있는 所謂斑岩礦床에 對하여 主로 關心을 갖고 研究한 結果를 綜合하고 發表된 最近의 文獻을 參考로 하여 斑岩礦床에 對한 地質學의 諸問題點을 紹介하는 바이다.

새로운 知識을 吸收하고 既存 研究發表된 矿床들을 充分히 理解함으로서 우리도 우리의 地質學의 環境을 考慮하여 既研究된 知識을 活用하고 比較檢討함으로서 新로운 矿床을 찾는데 關心을 가지고 있는 同學들의 新로운 研究에 多少 나마 도움이 될가하여 整理하였다.

参考로 筆者가 見學하고 直接 野外調查에 參與한 重要 斑岩礦床과 여기에 從事하고 있는 責任研究地質學者는 다음과 같았다.

(1) 含銅斑岩礦床帶 Bingham Canyon, Utah (R.J. Roberts, U.S.G.S). Ely, Nevada (A.L. Brokaw, U.S.G.S), Bagdad-Jerome, San Manuel, Globe-Miami, Ajo, Bisbee, Morenci, Arizona. (C.A. Anderson, S.C. Creasy, W.R. Cooper, U.S.G.S),

Chino(Santa Rica), New Mexico(W.R. Jones, U.S.G.S),

(2) 含輝水鉛礦床帶 Climax, Urad, Colorado, Ouesta, New Mexico(R.H. Carpenter, C.S.M.)

여러가지 指導와 많은 參考文獻 및 資料를 提供하여 주신 上記한 여러 地質學者들에게深深한 謝意를 表하며 特히 只今은 故人이 되어버린 美國地質調基所 David Gallagher 博士에게 感謝와 夢福을 빌고 本 原稿를 읽고 많은 助言을 하여주신 當所 李正煥所長님 朴魯榮礦床科長과 特히 延世大學校 金玉準博士님께 感謝를 드리는 바이다.

## 2. 紹 介

班岩礦床(Disseminated or porphyry deposits)이라함은 火成岩을 母岩으로하여 本火成岩體가 廣範하게 鑛化作用을 받아 有用한 鑛石礦物이 粒狀

으로 또는 細脈網狀으로 鑛染되어 產出하는 底品位이나마 大規模의 鑛床을 通稱한 것이다.

班岩礦床이라 하여 岩石學的인 概念에서 母岩이 푸班岩이나 斑狀構造를 갖는 岩石에 賦存限定하는 것은 아니며 酸性 내지 中性의 深成岩 및 半深成岩系列의 火成岩體가 母岩이며 또 鑛染(Disseminated)이라는 말도 原來의 意味를 떠나 金屬礦物이 廣範하게 岩石의 조그만 귀열(minor cracks)이나 節理를 따라 賦存하는 것 까지 包含하고 있으며 鑛化作用을 받지 않은 新鮮한 岩體(Fresh or Barren Stocks)와 區別해서 이름지은데 불과하다.

班岩礦床은 大體로 그 主礦石礦物의 產出에 따라 斑岩銅礦床(porphyry copper deposits)과 斑岩輝水鉛礦床(porphyry molybdenum deposits)으로 大別할 수 있다.

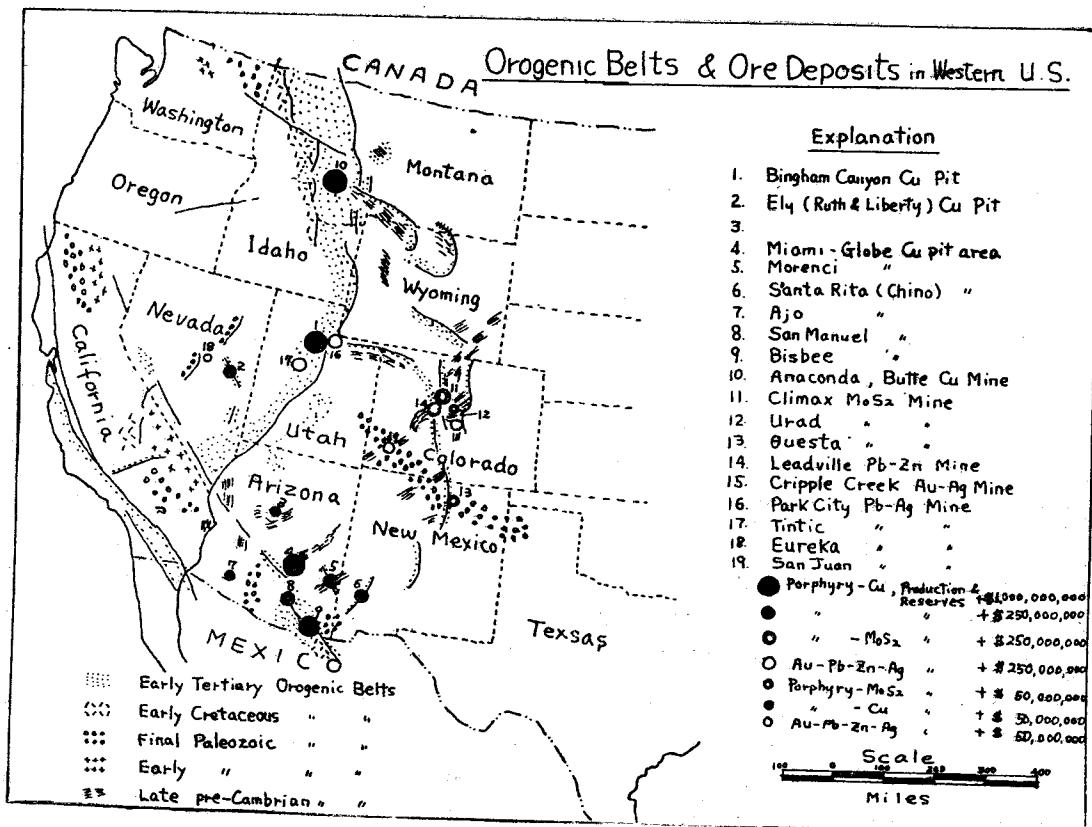


Fig. 1

班岩銅礦床은 銅이 主生產礦石礦物이며 煙水鉛, 銀, 金을 副產物로 生產하고 있으며 日 15,000噸~100,000噸 處理로 最底稼行品位는 0.65% Cu, 0.06~0.12% Mo 이다.

班岩輝水鉛礦床은 輝水鉛이 主生產礦石礦物이며 銅, 重石, 錫等을 副產物로 生產하고 日 5,000噸~50,000噸 處理하고 있다. 代表의인 斑岩輝水鉛礦床의 하나인 Climax 礦山은 日 原礦石 35,000% 處理로 輝水鉛精礦 250,000Lb, 重石精礦 4,000Lb, 錫精礦 120Lb 를 生產하고 있으며 그 平均 級礦品位는 0.25~0.3%Mo, 0.005~0.01%WO<sub>3</sub> 이다. 筆者가 見學갔을 때 日 35,000噸에서 50,000噸 處理로 施設 擴張中이었다.

兩班岩礦床은 地質學의in 諸與件이 大體로 類似하므로 같이 斑岩礦床으로 亂었다.

### 3. 分 布

斑岩礦床은 美國의 西南部地方 即 콜로라도州(Colo), 유타州(Utah), 네바다州(Nev.), 아리조나州(Ariz.), 뉴멕시코州(N.M.)에 主로 分布되어 있으며 록키山脈(Rocky Mts)의 主脈과 와사

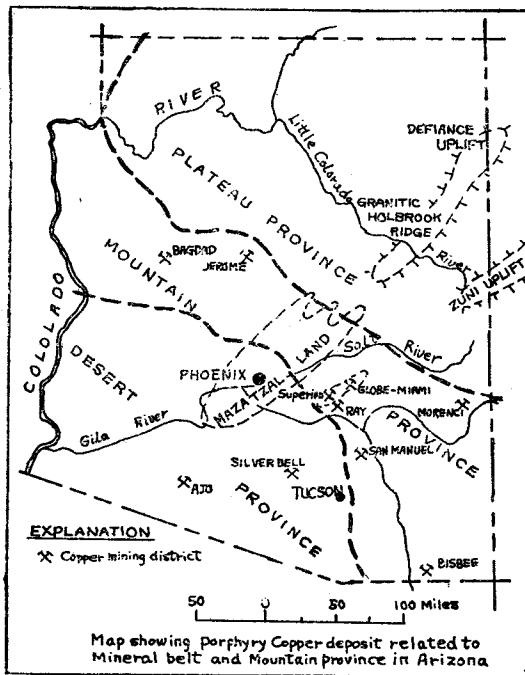


Fig. 2.

치支脈(Wasatch Range)을 外緣으로 하는 콜로라도高原(Colorado Plateau)의 外廓에 分布되어 있다. (Billingsley(2).

班岩輝水鉛礦床은 콜로라도高原의 東緣部에 (Climax, Urad, Ouesta 等), 斑岩銅礦床은 西緣部에 (Bingham, Bagdad, Miami, Chino 等) 分布하고 있음이 特徵이다.

(Fig.1 및 Fig.2 參照).

### 4. 地質 및 礦床의 特徵

一般的으로 斑岩礦床附近一帶의 地質은 Precambrian의 變成堆積岩類(片岩 및 片麻岩과 花崗岩)와 이를 整合的으로 又는 不整合으로 덮고 있는 古生代의 堆積岩層 主로 캄브리아—오도비쓰(Cambro-Ordovician)의 石灰岩 및 도로마이트層과 미시시피—펜실바니아—페름기(Mississippian-Pennsylvanian-Permian)의 石灰岩, 砂岩 및 세일層과 이를 貫入한 白堊紀末第三紀初의 火成岩이 岩瘤狀, 岩床狀 또는 岩脈狀으로 貫入하여 있고 火成岩 貫入以前 또는 以後 여러 차례에 걸쳐 火山岩이 貫入 또는 墳出되어 있고 第三紀末—第四紀의 堆積岩層(砂岩, 세일, 磨岩層)과 砂礫層冲積層이 整合 또는 不整合으로 덮여 있다. (Anderson(36, p. 3-16)

斑岩礦床을 形成하는 母岩으로서 火成貫入體에 對하여 Stringham(36, p 35-40)과 Livingston(17)의 研究에 依하면 火山岩 및 半深成岩을 包含하여 半深成岩體의 貫入時期 및 火成活動史는 크게

表 1

K-Ar Ages of Hydrothermal Phase compared with K-Ar Ages of Plutons (From Livingston 17, p 32)

Deposits	Pluton K-Ar ages, m.y.	Hydrothermal phase	
		K-Ar Age m.y.	
1. Bagdad	73, 71	72	biotite
2. New Cornelia	62	73	"
3. Copper Cities	64	63	"
4. Safford	65	53	Sericite
5. San Manuel	69	69 65	biotite
6. Silver Bell	67	66 63	"
7. Esperanza	59*	61	muscovite
8. Pima	57*	61	biotite

二期로 区分되는 바 古期火成活動은 백악기末—第一三紀初(50~70 m.y Laramide)에 新期活動은 第3紀中葉(10~40 m.y)으로 K-Ar 年齡測定에 依하여 眼혀졌고 兩期의 深成貫入體는 大部分 热水變質作用과 鑽化作用을 隨伴하고 있으며 Laramide의 마그마活動期間中에 密接히 關聯되어 있음이 眼혀지고 있다.(表 1)

礦床은 上記의 白堊紀末~第三紀初 Laramide 및 第三紀中葉에 貫入한 火成岩을 母岩으로 岩瘤全般에 걸친 热水變質作用(Hydrothermal Alteration)과 初生鑽化作用(Hypogene mineralization)을 받은 後 後에 二次富化作用(Supergene enrichment)을 받아 鑽床을 形成하고 있다.

斑岩礦床에 關한 廣域地質 및 鑽床의 形成에 對하여는 Titley and Hicks 編著의 Geology of the Porphyry Copper Deposits에 자세히 記述되어 있고 各 鑽床에 對하여도 別添參考文獻에 상세히 研究되어 있으므로 參考하기 바라며 省略한다.

여기서는 斑岩礦床의 賦存을 限定하고 있는一般的의 特徵 特히 岩石學的 限定(lithologic control)과 構造的 限定(Structural control)을 要約해 보면 다음과 같다.

(1) 鑽床은 大體로 카리長石(k-feldspar) 및 앤바이트 대지 올리고클레이스(albite to oligoclase)의 花崗岩質岩體에 賦存되어 있다.

(2) 鑽床은 一條 또는 數條의 石英脈이 平行 또는 不規則하게 發達되어 있고 細脈網狀을 이루고 있다.

(3) 上記 岩體는 石英脈 및 細脈網狀을 中心으로 廣範하게 甚한 热水變質作用을 받아 있다.

(4) 斑岩 銅礦床은 二次富化作用(Supergene enrichment)으로 二次生成 銅礦物이 主이다.

(5) 鑽床은 一條 또는 數條의 構造線(斷層)을 隨伴하고 있다.

(6) 構造線은 東西走向 및 45° 미만의 南傾斜의 드라스트斷層(thrust fault)(鑽床은 드라스트斷層之盤部에 發達하고 있음)과 南北走向 및 60°~90° 傾斜의 水平移動斷層(strike-slip fault)과 이에서 起된 張力小構造 即 破碎, 碎裂, 龜裂이 發達되어 支配하고 있다.

(7) 複合造山帶와 密接히 關係되어 있다.

(8) 構造 및 貫入接觸(tectonic or igneous contact) 또는 이의 複合으로 形成된 角礫柱(brecciated column)가 發達되어 있다.

## 5. 母岩의 热水變質作用

(wall-rock hydrothermal alteration)

斑岩礦床을 理解하고 研究하고 探礦에 指針으로서 가장 重要한 鑽床學의 主題는 母岩에 對한 热水變質作用이다.

모든 斑岩礦床은 廣範하게 強力한 热水變質作用을 받았고 鑽化帶와 密接히 隨伴되어 있어 수메타에서 수백메타까지 母岩에 變質을 隨伴하고 있다.

그리므로 누구던지 斑岩礦床을 調查하고 研究한 地質學者들은 母岩의 變質作用에 對하여 깊이 研究하였으며 變質作用의 類型 및 크기와 鑽化作用과의 關係는 各礦床마다 差異가 있으나 母岩自體가 變質作用을 甚히 받았음은 一致하고 있다.

Sales(29)는 Butte, Montana의 鑽脈帶(ore vein zone)을 中心으로 하여 母岩에 對한 變質帶의 變化를 자세히 研究하였고 Schwartz(31, 32, 33, 34)는 火成岩의 變質作用과 大部分 斑岩礦床에 對한 變質作用을 研究하여 많은 그의 論文에 綜合 發表되어 있어 變質作用에 對한 基礎의 概念, 理論과 類型에 따른 鑽化作用과의 關係等이 자세히 說明例示되어 있고 Burnham(4)와 Creasy(6)에 依하여 A.C.F. 및 A.K.F. diagram을 應用하여 各 鑽床의 變質作用型을 綜合하여 系列化하여 鑽化作用이 어떤 變質作用型에 가장 優勢한가를 究明하였고 Hemley(11, 12) 및 Creasy(36)는 热水變質作用의 過程에 있어 各 構成礦物의 變質作用을 化學的 諸 反應을 中心으로 實驗을 通하여 諸變質礦物生成을 研究하여 많은 공헌을 하고 있다.

다음에 热水의 侵入에(여기서는 마그마에서 上昇한 热水(ascending hydrothermal solution)) 依하여 母岩의 變質을 新鮮한 岩石과 比較하여 諸般 變化를 考察코자 한다.

### 5-1 物理的 變化(physical changes)

热水變質作用을 받은 火成岩體의 母岩의 가장

普遍的인 現象은 ① softening ② bleaching 을 들 수 있으며 大部分 白色 내지 분필같은 양상을 뛰 우게 된다.

一般的으로 热水의 侵入으로 再結晶作用(recrystallization)이 일어나 透水性(permeability)이 높아지며 色(Color)도 變한다. 壓固한 暗灰色의 石英 몬조나이트는 dull white 또는 grayish 한 페석 퍼석(soft)하고 漂白(Bleached)된 粘土 모양 또는 滑石 모양의 岩石으로 나타나고 있음이 特色이며 大部分의 一次의인 石理(primary texture)는 破壞되어 벼리고 粗粒에서 細粒質 岩石으로 变化되어 再結晶되고 있다. 그러므로 本來의 granitic, porphyritic 또는 diabasic texture는 漸次의으로 破壞되고 初期에는 Pseudomorphism이 가장 普遍的으로 觀察되고 後期에는 felted mass 또는 不

規則한 集塊岩으로 나타나고 있다.

여기서 特記할 事實은 热水變質作用을 받은 岩石은 透水性 및 孔隙率(porosity)가 新鮮한 岩石보다 높으며 比重은 줄어든다는 것이다(表 2)

表 2. 母岩의 比重表(Schwartz. 31)

	Cactus Mine	O.K. Mine	Climax
新鮮한 岩石 (Quartz Monzonite)	2.72	2.64	2.52
變質받은 岩石	2.52	2.27	2.23

### 5-2 化學的 變化(Chemical changes)

表 3에서 例示된 바와 같이 變質을 받은 岩石은 化學成分에 많은 變化를 일으키고 있다.

變質된 岩石은 Silica는 현저히 增加하고 Alu-

表 3. Chemical Analysis of Altered & Fresh Rocks in Various Porphyry Copper Deposits.

Areas Samples	General (1)			Ely, Nevada (2)						Bagdad, Arizona (3)			Castle-Dome, Arizona (4)			
	1 <sup>a</sup>	2 <sup>a</sup>	3 <sup>a</sup>	1 <sup>b</sup>	2 <sup>b</sup>	3 <sup>b</sup>	4 <sup>b</sup>	5 <sup>b</sup>	6 <sup>b</sup>	1 <sup>c</sup>	2 <sup>c</sup>	3 <sup>c</sup>	1& <sup>d</sup>	3 <sup>d</sup>	4 <sup>d</sup>	5 <sup>d</sup>
Chemical Comp %																
SiO <sub>2</sub>	59.14	61.75	62.63	58.36	57.95	68.02	72.31	65.17	62.45	64.49	67.26	68.41	70.14	69.20	70.33	70.15
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	15.34	15.81	14.30	16.96	17.52	12.72	11.33	17.19	14.04	17.43	15.89	16.57	13.91	14.33	14.53	11.77
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	3.08	2.26	1.81	3.11	3.14	0.39	0.17	0.16	8.18	1.84	0.88	1.16	1.93	1.03	0.50	1.00
FeO	3.80	3.52	2.46	2.87	3.07	2.80	2.53	3.55	0.36	1.65	1.44	0.53	1.99	0.99	1.03	0.96
MgO	3.49	2.74	1.21	2.07	2.05	1.38	0.86	1.40	0.76	1.93	2.30	0.43	0.65	0.73	0.59	0.43
CaO	5.08	4.17	3.19	6.35	6.46	1.51	0.13	0.00	0.11	3.47	1.18	0.16	1.87	0.25	0.32	0.23
Na <sub>2</sub> O	3.84	3.12	1.29	3.52	3.34	1.39	0.56	0.10	0.19	4.48	3.10	0.78	2.65	0.72	1.02	0.28
K <sub>2</sub> O	3.13	3.41	3.62	4.46	4.08	6.16	7.91	6.26	4.25	2.38	3.94	8.37	4.52	5.53	6.10	3.46
H <sub>2</sub> O <sup>-</sup>	1.15	1.54	2.27	0.47	0.48	0.95	0.40	2.12	2.04	0.44	0.23	0.14	0.14	1.75	1.08	0.02
H <sub>2</sub> O <sup>+</sup>													0.90	1.07	1.66	1.13
TiO <sub>2</sub>	1.05	0.73	0.63	0.67	0.75	0.38	0.35	0.63	0.46	0.46	0.37	0.32	0.59	0.66	0.51	0.43
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>				0.36	0.42	0.12	0.25	0.11	0.25	0.19	0.17	0.13	0.21	0.13	0.13	0.03
MnO				0.17	0.17	0.03	0.01	0.01	0.00	0.09	0.04	N.D.	0.12	0.01	0.02	0.01
FeS <sub>2</sub>				—	—	—	—	—	—	—	—	—	0.04	1.72	1.76	7.05
S				ND	ND	1.58	1.93	2.92	7.08	—	1.35	1.10				
Cu				ND	ND	1.10	1.38	0.24	1.21	—	1.05					
Bulk S.G. Powder										2.7	2.6	2.6	2.65	2.3	2.3	2.8
										2.75	2.65	2.68	2.81	2.69	2.60	2.99

(1) From. Schwartz, (31) (2) From. New. Div. Div. of K.C. Corp. (3) Anderson, (1) (4) Peterson, (27)

1<sup>a</sup> average of Igneous Rocks, Clark

1<sup>b</sup> Unaltered Monz.

1<sup>c</sup> Unaltered QM

1&<sup>d</sup>

2<sup>a</sup> " of 57 unaltered rock

2<sup>b</sup> "

2<sup>c</sup> Altered QM

2 Unaltered QMP

3<sup>a</sup> " of 80 altered rock

3<sup>b</sup> Seri-alteration Monz.

3<sup>c</sup> Altered QM

3 Atered QMP clay phase

4<sup>b</sup> "

3<sup>d</sup> Altered QM

4 Altered QMP clay-ser.

5<sup>b</sup> Bio-ortho alteration Monz

Qz Orth-Ser. phase

6<sup>b</sup> "

5 Altered QMP Qz-Ser. phase

mina는 比較的 조금 變化하고 Ferric oxide와 Ferrous oxide는 현저히 減少하고 Potassium은 현저히 增加하고 Sodium, lime magnesium은 현저히 減少하고 있음이 特徵이다.

### 5-3 鑽物學의 變化(mineralogical changes)

斑岩鑽床과 그 母岩에 있어 隨伴鑽物은 變質作用의 類型과 強弱에 따라 또는 母岩의 成分에 따라 各 鑽物의 組成은 差異가 많으나 主要 鑽物을 알파벳順으로 羅列하면 다음과 같다.

Alunite, Antigorite, biotite(hydrobiotite), calcite, (他 carbonates) chlorite, clay minerals (alophane, beidellite, halloysite, hydromica, kaolinite, montmorillonite etc.) epidote-zoisite, leucoxene, pyrophyllite, rutile, sericite 等이다.

이中 特記할 事實은 斑岩鑽床과 母岩의 變質帶에 一般的으로 가장 重要한 變質產物로 絹雲母(sericite)와 粘土鑽物(clay minerals)이다. 이는 正常狀態에서 斜長石系의 長石에 主로 cracks,

cleavages 또는 粒子의 가장자리에 따라 初期의 侵入에 依해 生成되고 있으나 後期에 生成되고 있다. 이는 熱水 溶液侵入의 初期에 있어 正長石은 比較的 安定狀態를 維持하고 있으나 變質作用이 더욱 強烈하게 進行되면 다른 鑽物과 같이 變質을 받게 된다.

黑雲母(Biotite)는 白雲母假像(muscovite pseudomorphs)로 變質되며 部分的으로 絹雲母化로 變質하며 綠泥石은 黑雲母의 變質過程中 早期產物로 나타나고 있다. 絹雲母는 또한 cracks 나 粒子의 가장자리에 따라 石英에도 侵入한다. 黃鐵鑽(Pyrite)은 一般的으로 絹雲母에 隨伴되어 鑽染되어 나타나고 있다. 또한 Jasperoid (fine-grained silica of hydrothermal origin)와 粘土鑽物의 後期產物로 生成된다.

그리므로 變質帶는 石英絹雲母黃鐵鑽의 集合體 또는 絹雲母 argillic 粘土鑽物集合體로 나타남이 特徵이다.

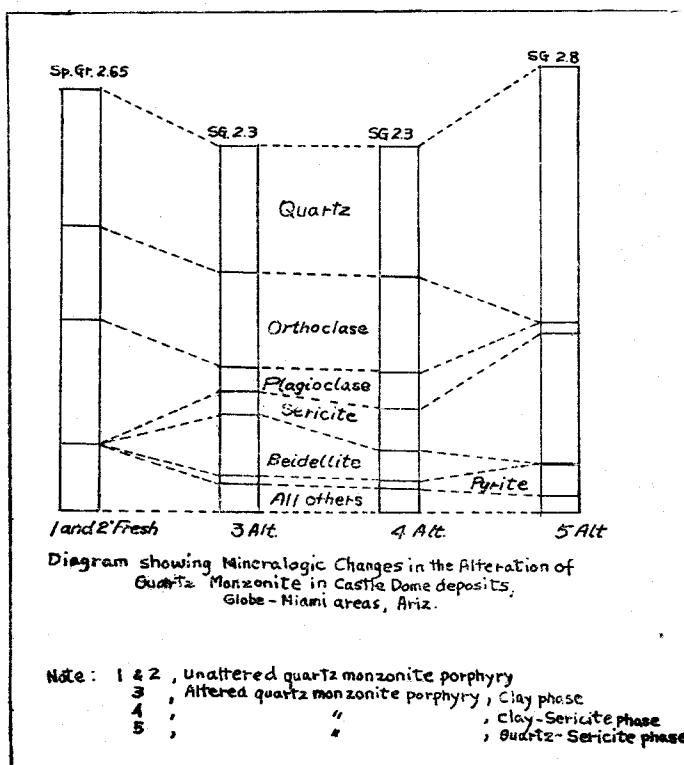


Fig. 3

各構成礦物의變化는 Peterson(27)이 Castle Dome deposits에對한研究 Fig. 3에서例示된 바 新鮮한 岩石에서 變質된 phase에 따라 各構成礦物의 變質을 받아 生成된 鑛物을 參考 할 수 있다.

#### 5-4 變質作用의 實驗(Experimental data on hydrothermal alteration)

Lindgren (16)은 斑岩礦床을 mesothermal deposits로 規定하고 이는 成因의으로 貫入岩體와 關係가 있는 熱水溶液으로부터 中溫度(intermediate temperature)에서 生成되었다고 믿어 鑛化作用은 4,000~12,000 ft의 深部에서 175°C~300°C의 温度에서 形成되었다고 生覺했다. 그後 Gilluly 9 p 529)는 Ajo 鑛床研究結果 마그마의 再結晶作用은 熱水溶液과 ore formation에 依한 교란없이 일어 났으나 鑛化作用時期에 걸친 深部는 Lindgren의 推定과 거의一致하는 300~10,000 ft. 大略 6,000 ft(15 p. 78)로 推定하였다, 이것은 모든 花崗岩質岩에서 由來한 熱水礦床(hydrothermal ore deposits)에對한 最高 深部의 温度는 花崗岩質自體가 용융할 때의 温度와 壓力에 依해 制限되고 있다고 說明할 수 있다. 이에 對하여는 最近 fluid inclusions과 뜻곳의 鑛泉(hot springs)研究에서 ore-forming fluid의 性格에 關하여 極히 制限되고 있으나 概略的인 熱水狀態(hydrothermal condition)에對하여 推理를 可能하게 해주

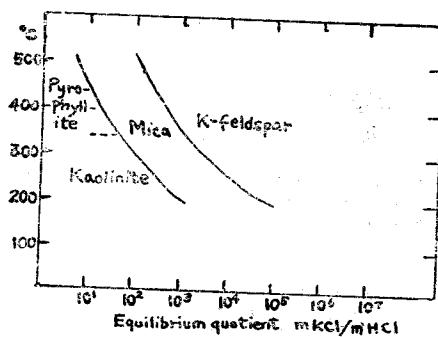


Fig. 4-1. Some stability relations in the system  $K_2O \cdot Al_2O_3 \cdot SiO_2 \cdot H_2O$  Quartz present: 15,000 psi total pressure.

어 热水礦床 生成의 ore-forming fluid 明에 投車를 加하고 있다.

또한 热水變質作用에 適用할 수 있는 温度에 關한 geologic thermometry에 關한 研究는 Ingerson (33)에 紹介되어 있는 티 그는 試錐孔, 鑛泉, 噴氣孔(fumaroles)等에서 直接 測定研究하거나 岩石의 實驗의 溶融研究等으로 phase equilibrium 關係 即 용점(melting point), 轉化(inversion), 解離(dissociations), 分解(decompositions), 溶離(exsolutions), 共融(eutectics), 液體不溶分離(liquid immiscibility) 및 热水合成(hydrothermal synthesis)等을 包含하여 各構成礦物의 生成溫度 및 環境에 關하여 貴重한 資料를 提供하여 주고 있다.

Ingerson(13 p. 361)에 依하여 發表된 두 鑛物의 exsolution temperature는 다음과 같다.

Bornite-Chalcopyrite	300°C
Bornite-Chalcopyrite	475°C
Bornite-tetrahedrite	275°C
Sphalerite-Chalcopyrite	650°C
Sphalerite-Chalcopyrite	350°C~400°C
Chalcopyrite-Chalcocite	480°C
Chalcopyrite-bornite	500°C
Chalcopyrite-Sphalerite	350°C~400°C

그리고 斑岩礦床에 있어 热水에 依한 石英(hydrothermal quartz)에對한 fluid inclusion에 依한 研究結果 그 温度는 82°C~420°C로 이는 热水礦床研究에 가장 貴重한 資料이다.

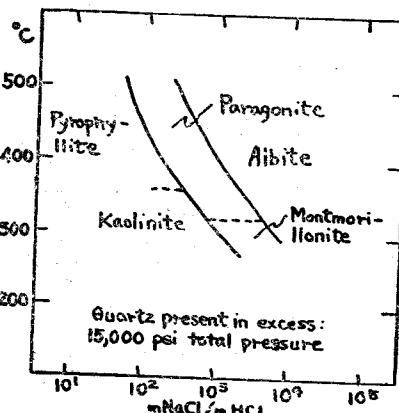


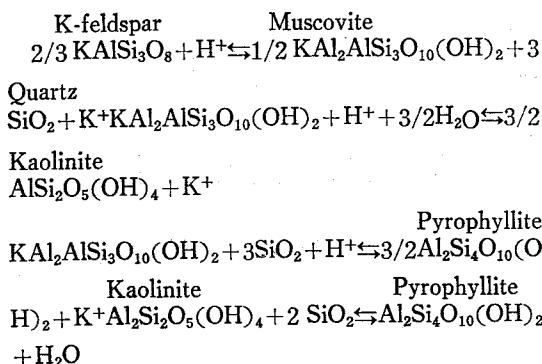
Fig. 4-2. Some stability relations in the system  $Na_2O \cdot Al_2O_3 \cdot SiO_2 \cdot H_2O$

熱水變質作用研究에 가장 適合한 實驗研究는 美國地質調查所의 Hemley 와 Jones 박사에 依하여 試圖되어 最近에 發表되었다(Hemley 29, 30) 그들은  $K_2O-Al_2O_3-SiO_2-H_2O$  와  $Na_2O-Al_2O_3-SiO_2-H_2O$  의 두 System 을 液相(aqueous phase)에서 壓力を 一定하게 유지 하면서 각각 다른 温度에서 實驗한바 그 stability relations 는 第 4-1 圖와 第 4-2 圖와 같다. 여기서 equilibrium values 는  $KCl$ ,  $NaCl$  및  $HCl$  的 initial molalities 的 變化에 따라 일어지며 모두 equilibrium에 到達하는데 까지 視察하였다. 大部分 實驗된 溶液은 石英을 가지고 equilibrium 狀態에 있었다. 本實驗方法은 ions ratio 보다 오히려  $KCl$  또는  $NaCl$  的 total molar ratio 가 많은 영향을 미치고 있어  $K^+/H^+$  또는  $Na^+/H^+$  으로 簡單히 說明되고 있으며 热水變質作用中水素이온 對  $K^+$  및 水素이온 對  $Na^+$  가 热水變質過程에 있어  $PH_2O$  와 T 관계와 마찬가지로 各變質礦物의 Stability에 絶對的인 factor 가 됨을 새롭히 指適하고 있다.

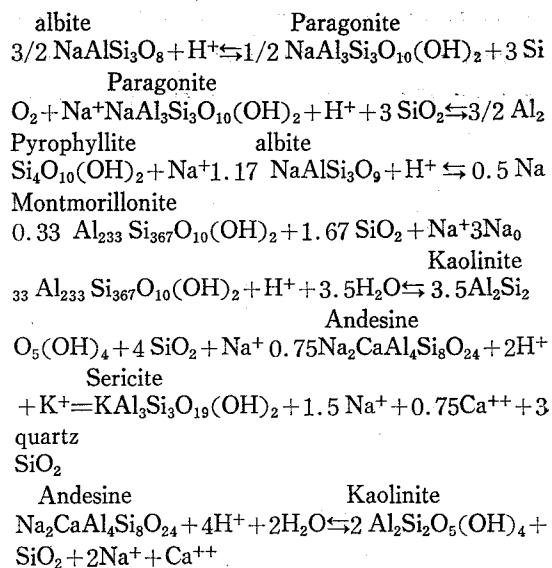
특히 아주 抵溫인  $50^\circ C$  와 抵壓狀態下에서 視覺된 Kaolinite stability curve 的 境遇는 長石類가 粘土礦物로 變質하는데 斑岩礦床에 있어 supergene enrichment 的 狀態에서 pyrite oxides 가 sulfuric acid 를 生成하는 것과 비슷한 P-T 環境下에 high  $H^+$  이 促進劑役割을 하고 있음을 매우重要하고 興味 있는 事實이다.

$K_2O$  와  $Na_2O$  System 的 化學反應 實驗은 다음과 같으며 이 化學反應式은 構成礦物의 热水變質을 받아 生成되는 矿物과 變質相(alteration phase)을 理解하는데 도움을 주고 있다.

#### $K_2O$ System (Fig. 4-1)



#### $Na_2O$ System. (Fig. 4-2)



#### 5-5 變質帶의 一般的規範(generalization of hydrothermal alteration zone)

热水에 依한 母岩의 變質을 一般化한다는 것은 매우 어려운 문제이다. 이에 對하여는 여러 學者들이 現在까지 世界의 各 斑岩礦床의 變質相을 整理하여 一般化하고 어떤 變質相이 鑄化作用과 가장 密接한 關係를 가지고 있는가를 究明하고 여러 가지 方法으로 試圖한바 있다.

Bonorino(3)와 Tooker(37)는 Front Range mineral belts에 對하여, Lovering(19)은 East Tintic, Utar에 對하여, Sales(29, 30)는 Butte, Montana에 對하여 Schwartz(31, 32, 33, 34)는 San Manuel을 위치하여 大部分의 美國西部의 斑岩礦床에 關하여 母岩의 热水變質作用에 對하여 研究하였다. 이들은 모두 變質帶의 構成礦物에 따라 热水溶液의 channel way를 中心으로 外緣으로 가면서 몇 개의 다른 Zone으로 區分한바 大部分 Sales(29, 30)가 提示한 一般化에 同意하고 있으며 大部分礦床은 이 一般化된 即 變質帶를 反復하고 있던가 또는 그 中 어느 한 帶만 나타나든가 하고 있다.

即 Fig.6에 圖示한 바와 같아

1. fault or structures and veins zone
2. Quartz-Sericite zone
3. Argillic zone

#### 4. Marginal transition zone

#### 5. Fresh zone

各帶에 對한 物理的인 變化相 鑽物學의 變化相과 有用鑽物의 含有量은 第 6 圖에 例示된 바와 같다.

이외에 앞에서 잠간 說明한 바와 같이 Burncam (4)과 Creasy(6)는 facies 概念을 適用하여 ACF. 와 AKF diagram 을 應用하여 變質相과 그 關係를 系統化하려고 試圖하였다. Creasy(6)는 斑岩 鑽床의 變質相을 ① propylitic ② argillic ③ potassic 으로 三大分하였고 Burnham(13)은 ① argillic ② phyllitic 으로 二大分한바 argillic type 에 propylitic 을 sub-type 로 phyllitic 에 pottassic 까지 包含하고 있어 아주 類似하다.

이제 Creasy 의 分類를 보면

#### 1. Propylitic alteration zone

이는 다음의 4 assemblages 로 나타나는 바  
 ① Chlorite-calcite-kaolinite, ② Chlorite-calcite-tale  
 ③ Chlorite-epidote-calcite ④ Chlorite-epidote로  
 chlorite-calcite, epidote 가 가장 많이 觀察되며 Sphe-  
 nene, leucoxene 도 보편적으로 觀察되고 있음이  
 特徵이다. Propylitic zone 은 Sales 의 marginal

transition zone 과 구성 광물로 보아 類似하다.

#### 2. Argillic alteration zone

이 alteration zone 은 clay minerals(kaolinite 또는 montmorillonite 群 粘土鑽物)의 存在와 lime 的 強한 leaching 的 特徵이다. 이는 두개의 安定한 鑽物集合體로 나타나는데 muscovite-kaolinite-montmorillonite 와 muscovite-chlorite montmorillonite 이다. 이는 모두 石英과 黃鐵礦을 含有하고 있다. 大體로 muscovite-kalolinite-chlorite-montmorillonite 의 4 相은 모두 安定狀態에 놓여 있으며로 hypogene meta component chalcopyrite 가 觀察되기도 한다.

이 zone 은 Sales 의 argillic zone 과 구성 광물로 보아 類似하다.

#### 3. Potassic alteration zone

이 alteration zone 은 quartz-sericite-pyrite 의 세 鑽物集合體로 特徵자워 지며 새로운 biotite 와 k-feldspar 가 key mineral 이다. potassic alteration 은 적어도  $400^{\circ}\text{C} \sim 480^{\circ}\text{C}$  以上에서 일어나는 現像임으로 大部分의 점토광물 clay mineral 과 一次의인 Biotite 및 k-feldspar 는 unstable 狀態임으로 clay minerals 은 있던 없던 上記 두 alteration

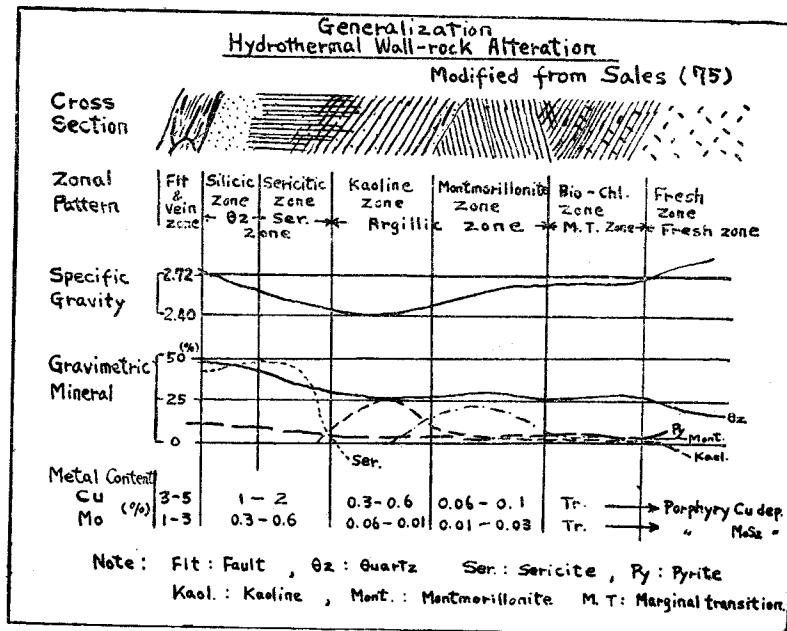


Fig. 5

zone와는 쉽게 구별된다. 이 zone에서는 hypogene chalcopyrite가 넓게 鎌染狀으로 Pyrite와 더불어 cracks, 粒子相互間의 가장자리를 따라 또는二次的인 albite sericite, 또는 quartz seams을 따라 分布하여 Ajo, Bagdad 나 San Manuel 鎌床에서는 二次富化作用의 영향 없이도 開發되고 있다. 이는 Sales 의 Quartz-Sericite zone과 一致하고 있다.

## 6. 鎌化作用(mineralization)

代表의 斑岩鎌床을 構成하고 있는 造岩鎌物은 一次, 熱水 그리고 二次의 鎌物들의 複雜한 群을 이루고 있는데 比해 鎌石鎌物은 比較的 簡單한 集合體를 이루고 있다.

이들 鎌石鎌物들을 鎌化作用時期에 따라 一次鎌化作用과 二次鎌化作用으로 나누어 그 特徵의 인 것을 要約하고자 한다.

### 6-1 一次鎌化作用(Primary mineralization)

chalcopyrite ( $\text{CuFeS}_2$ )가 大部分의 鎌床에서 hypogene zone의 主 銅鎌石鎌物이며 初生의 硫化銅鎌物이다. Pyrite( $\text{FeS}_2$ ) 또한 硫化鎌物로서 거의 chalcopyrite와 비슷한 比率로 占하고 있고 이 두 硫化鎌物은 鎌染狀으로 그리고 fracture 또는 Cracks나 veinlets 들에 coating되어 產生하고 있다. 大部分 수많은 veinlets 들이 鎌染狀의 mass에 發達되어 있고 이 veinlets들은 Pyrite, chalcopyrite 그리고 少量의 molybdenite, ( $\text{MoS}_2$ ) 그리고 아주 微量의 galena, ( $\text{PbS}$ ) zinc( $\text{ZnS}$ ) Silver ( $\text{Ag}$ )들을 隨伴하고 있다. 이의 初生 銅鎌石鎌物로 Bornite( $\text{CuS}$ )가 chalcopyrite와 別個로 또는 共生하여 產生되고 있다. 一般的으로 molybdenite mineralization이 veinlets나 그周圍에 아주 작은 粒狀으로 鎌染되어 있거나 變質帶에 散點狀으로 나타나고 있다. Climax 鎌床에는 veinlet를 따라 scheelite( $\text{CaWO}_4$ )가 隨伴하고 있다.

### 6-2 二次富化作用(Secondary enrichment)

이는 酸化作用과 地表富化作用(oxidation and supergene enrichment)을 包含하여 大部分의 鎌床에서 重要한 稼行對象이 되고 있다. 酸化 및 二次

의인 鎌石鎌物로는 輝銅鎌(chalcocite,  $\text{CuS}_2$ )과 Covellite( $\text{CuS}$ )가 主이며 이는 鎌體上部에서 下部

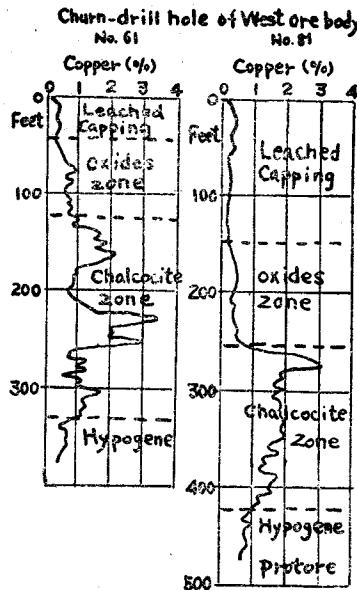


Fig. 6. Assay graphs of churn-drill hole, Bagdad mine.

로 가면서 그品位가 떨어지고 있다. 이들 鎌石鎌物은 chalcopyrite나 Pyrite를 交代한 銅鎌石鎌物이며 酸化銅鎌物로 Cuprite( $\text{Cu}_2\text{O}$ )가 chalcocite의 酸化鎌物로 隨伴하며 이外 malachite( $\text{CuCO}_3 \text{Cu}(\text{OH})_2$ ) azurite ( $2\text{CuCO}_3 \text{Cu}(\text{OH})_2$ ) Chrysocolla ( $\text{CuSiO}_3 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$ ), Chalcanthite( $\text{CuSO}_4 \cdot 5\text{H}_2\text{O}$ )도 隨伴하며 自然銅도 產生하고 있다.

上記 二次銅鎌物中 chalcocite는 鎌染狀으로 veinlets나 變質帶에 分布하고 있고 酸化帶下部附近에는 Cuprite, chrysocolla, 自然銅이 分布하고 있는것이 普通이다.

### 6-3 帶狀分布(Zoning)

筆者가 意圖하는 바 여기서의 Zoning은 C.F. Park Jr의 Symposium of problems of postmagmatic ore deposition에 發表한 Zoning in ore deposits (Vol. 1 p. 47—51, 1963)과 on the definition of zoning and on the relation between zoning and paragenesis (Vol. II. p. 589—595) 概念과 定義에는 關聯敘이 一般的으로 斑岩銅鎌床들을 開發하기 為하여 地表에서 試錐調査로서 밝혀진 銅鎌

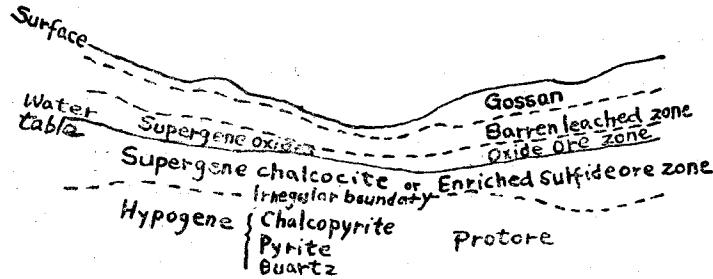


Fig. 7. Diagrammatic sketch Zoning of typical porphyry deposits.

石礦物의 含有量과 種類에 따라 地表에서 即 鐵床 上部에서 下部로 가면서 特徵의으로 나타나는 分布狀態를 끓어 나누어 봄으로 斑岩礦床 產出狀態에 對한 理解에 기여코자 하는 것이지 Horizontal이나 paragenesis와는 關係가 없음을 밝혀둔다.

斑岩銅礦床에 있어 一般的으로 나타나는 zone은 鐵床 上部에서(圖面 Fig.)

1. gossan 또는 limonitic zone
2. Leached capping zone
3. oxidized copper zone (Cuprite zone)
4. Supergene Copper enrichment zone(Chalcocite zone)
5. hypogene Copper zone(Chalcopyrite zone)
6. Protore.

上記 zone 中 主로 穢行對象이 되고 있는 copper zone은 3, 4, 5의 zone으로 500 ft에서 2000 ft의 深度를 가지고 있으며 San Manuel, Bagdad等은 主로 Chalcocite zone을 Bingham, Morenci等은 主로 Chalcopyrite zone을 開發하고 있다. 또한 大部分의 鐵床은 100~200 ft 深度厚의 leached capping zone이 分布되는바 이의 特徵은 거의 原來의 母岩의 樣相은 거의 찾아 볼수 없는 highly iron-stained, porous, siliceous mass로 나타나고 있다. 이는 또 微量의 銅礦石을 含有하고 있으나 甚히 酸化받은 一種의 酸化帶의 上部임으로 穢行 價值는 없으나 探礦의 指針이 되고 있다. leached capping에 對하여는 Locke(18)와 White(38)에 依하여 廣範圍하고 價值있는 研究가 發表되어 있는바 이에 對하여는 다음 探礦指針項에서 略述하고자 한다.

## 7. 地化學(Geochemistry)

斑岩銅 輝水鉛礦床에 應用되고 있는 地化學探礦(geochemical prospectings or exploration)에 對하여는 Bloom (36 p. 111~119), Clarke(5) Hansuld(10), kelley(14), Motoaki(22) Tittey(36), wilson(39) 等에 依하여 斑岩礦床 探礦에 適用된 地化學의 概念, 實驗 方法 等이 研究 發表되었다.

母岩으로부터 起源한 土壤들은 母岩이 原來含有하고 있는 相應量의 金屬含有量을 胚胎하고 있을 것이며 이 殘留土壤에 大量은 影響을 미치고 있는 植物(vegetation)도 土壤이 含有하고 있는 金屬成分과 量에 따라 여러 變化樣相을 보여줄것이고 地表 및 地下水도 土壤內에 또는 風化된 岩石內에 여러 化學作用으로 金屬量을 leached away 시켜 母岩 成分에 大量은 變化相을 若起시킬 것이다.

이와 같이 地殼의 여러 部分에서 個個元素들의 分布와 移動에 따른 變化를 考察하고 이 分布와 移動을 限定하는 原理들을 宏明 研究함으로서 矿床 探礦에 適用하려는 것이다. 이제 斑岩礦床에 있어 銅 및 모리브덴의 地質學의特性들을 考察하고 實際 應用된 最近의 理論에 對하여 略述코자 한다.

### 7-1 銅(Copper)

地殼에 含有되어 있는 銅의 分布는 火成岩에 있어 超鹽基性岩 80 ppm, 鹽基性岩 140 ppm 酸性乃至 中性岩이 30 ppm이며 平均 70 ppm이고 堆積岩에 있어 石灰岩 5~20 ppm, 砂岩 10~40

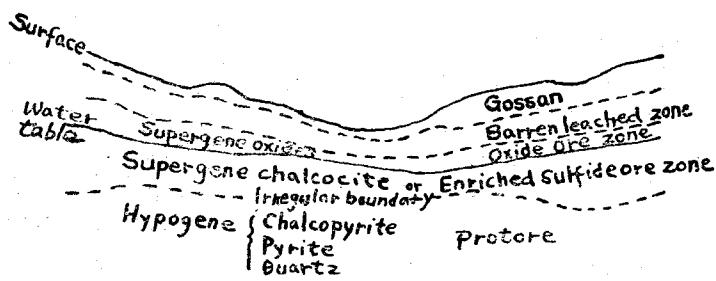


Fig. 7. Diagrammatic sketch Zoning of typical porphyry deposits.

石礦物의 含有量과 種類에 따라 地表에서 即 鐵床 上部에서 下部로 가면서 特徵의으로 나타나는 分布狀態를 뛰어 나누어 之으로 斑岩礦床 產出狀態에 對한 理解에 기여코자 하는 것이지 Horizontal이나 paragenesis와는 關係가 없음을 밝혀둔다.

斑岩銅礦床에 있어 一般的으로 나타나는 zone은 礦床 上部에서 (圖面 Fig.)

1. gossan 또는 limonitic zone
2. Leached capping zone
3. oxidized copper zone (Cuprite zone)
4. Supergene Copper enrichment zone(Chalcocite zone)
5. hypogene Copper zone(Chalcopyrite zone)
6. Protore.

上記 zone 中 主로 稼行對象이 되고 있는 copper zone은 3, 4, 5의 zone으로 500 ft에서 2000 ft의 深度를 가지고 있으며 San Manuel, Bagdad等은 主로 Chalcocite zone을 Bingham, Morenci等은 主로 Chalcopyrite zone을 開發하고 있다. 또한 大部分의 礦床은 100~200 ft 深度厚의 leached capping zone이 分布되는바 이의 特徵은 거의 原來의 母岩의 樣相은 거의 찾아 볼수 없는 highly iron-stained, porous, siliceous mass로 나타나고 있다. 이는 또 微量의 銅礦石를 含有하고 있으나 甚히 酸化받은 一種의 酸化帶의 上部임으로 稼行 價值는 없으나 探礦의 指針이 되고 있다. leached capping에 對하여는 Locke(18)와 White(38)에 依하여 廣範圍하고 價值있는 研究가 發表되어 있는바 이에 對하여는 다음 探礦指針項에서 略述하고자 한다.

## 7. 地化學(Geochemistry)

斑岩銅 輝水鉛礦床에 應用되고 있는 地化學探礦(geochemical prospectings or exploration)에 對하여는 Bloom (36 p. 111~119), Clarke(5) Hansuld(10), kelley(14), Motoaki(22) Titney(36), wilson(39) 等에 依하여 斑岩礦床 探礦에 適用된 地化學의 概念, 實驗 方法 等이 研究 發表되었다.

母岩으로부터 起源한 土壤들은 母岩이 原來含有하고 있는 相應量의 金屬含有量을 胚胎하고 있을 것이다. 이 殘留土壤에 大量의 影響을 미치고 있는 植物(vegetation)도 土壤이 含有하고 있는 金屬成分과 量에 따라 여리 變化樣相을 보여줄것이고 地表 및 地下水도 土壤內에 또는 風化된 岩石內에 여러 化學作用으로 金屬量을 leached away 시켜 母岩 成分에 大量의 變化相을 若起시킬 것이다.

이와 같이 地殼의 여러 部分에서 個個元素들의 分布와 移動에 따른 變化를 考察하고 이 分布와 移動을 限定하는 原理들을 究明 研究함으로서 礦床 探礦에 適用하려는 것이다. 이제 斑岩礦床에 있어 銅 및 モリブデン의 地質學的特性들을 考察하고 實際 應用된 最近의 理論에 對하여 略述코자 한다.

### 7-1 銅(Copper)

地殼에 含有되어 있는 銅의 分布는 火成岩에 있어 超鹽基性岩 80 ppm, 鹽基性岩 140 ppm 酸性乃至 中性岩이 30 ppm이며 平均 70 ppm이고 堆積岩에 있어 石灰岩 5~20 ppm, 砂岩 10~40

pH	Predominant Species	Proposed Products	Designation
1.0	$\text{Fe}^{++} + 3\text{HM}_0\text{O}_4^- \rightarrow \text{Fe}(\text{HM}_0\text{O}_4)_3$		A
1.0~2.4	$\text{Fe}(\text{OH})^{++} + 2\text{HM}_0\text{O}_4^- \rightarrow \text{FeOH}(\text{HM}_0\text{O}_4)_2$		B
2.4~3.2 a)	$\text{Fe}(\text{OH})_2^+ + \text{HM}_0\text{O}_4^- \rightarrow \text{Fe}(\text{OH})_2\text{HM}_0\text{O}_4$		C
b)	$\text{Fe}(\text{OH})_2^+ + \text{OH}^- \rightarrow \text{Fe}(\text{OH})_3$		D
2.4~6.2	$\text{Fe}(\text{OH})_3 + (\text{3}-\text{n})\text{HM}_0\text{O}_4^- + (\text{3}-\text{n})\text{H}^+ \rightleftharpoons \text{Fe}(\text{OH})_{\text{n}}(\text{HM}_0\text{O}_4)_{3-\text{n}}^{(1)} + 3\text{n}(\text{H}_2\text{O})$ or $\text{Fe}(\text{OH})_{\text{n}}(\text{HM}_0\text{O}_4)_{3-\text{n}}^{(2)} + 3\text{m}(\text{H}_2\text{O})$		

(1) X (2) Y

이는 從來 Molybdenite( $\text{MoS}_2$ )는 酸化作用에 依하여 黃色의 Ferrimolybdite( $\text{Fe}_2\text{O}_3\text{MoO}_3 \cdot 8\text{H}_2\text{O}$ )로 變하여 安定한 唯一의 Molybdenite의 酸化礦物로 남아 있다고 認め 왔던것이 다시 Ferrimolybdite는 pH와 Eh의 支配條件에 따라 上記 諸 反應에서 生成된 여러 酸化礦物로 存在함이 알려져 Ferrimolybdite에서 다시 生成된 上記의 Proposed products들을 Akaganiite 라 命名하고 이 Akaganiite는 lepidochlosite gossan으로 漸變함이 밝혀졌다.

一般的으로 Molybdenum의 地殼에 分布는 火成岩에 있어 超鹽基性岩 0.3(ppm) 鹽基性岩 1.5 High Ca granite 1.0, low Ca granite 1.3이고 堆積岩은 세일 2.6 사암 0.2 石灰岩 0.4이다. 土壤의 平均含量은 2 ppm이다. 그리고 물에서 Molybdenum의 mobility를 보면 모리브덴 含量의 물의 pH에 正比例하고 있다. Ward의 測定에 依하면 다음과 같다.

pH	Mo in water(ppb)
7.4	18
8.2	34
8.4	270
9.0	340

또한 斑岩礦床에 있어 指示元素는 Molybdenum과 化學的인 諸特性이 비슷한 Rhenium(原子番號 78로 周期率表에서 W.Mo.Mo. Tc에 짜여 있는 元素)의 檢出이 探礦에 공헌하고 있다. Fleischer (7.8)에 依하면 斑岩礦床에 있어 矿染狀의 Molybdenite 粒子에 對한 Rhenium 含量은 다음과 같다.

Locality	Re(ppm)
Bagdad (U.S.A.)	0~50

Miami	( " )	150~688
Bingham	( " )	0~50
Nevada	( " )	1030
Cananea (Mexics)		100~150
Aigedozor(U.S.S.R)		780

Molybdenite의 含有量은 高溫礦床에서 中溫礦床으로 가면서 增加하고 있어 斑岩礦床型의 探礦에 좋은 指示元素가 되고 있다.

### 7-3 地化學 探礦을 爲한 適用

앞에서 筆者は 銅 및 모리브덴에 對한 一般的의 地化學的 特性과 酸化帶에서의 諸 反應과 流動性 等에 關하여 考察하였다. 最近에 와서 많은 地化學者들에 依해 여러가지 新しい 事實들이 밝혀지고 또한 實際探礦에 適用하여 많은 中溫礦床으로 가면서 增加하고 있어 이는 大體로 中溫의 斑岩礦床 探礦에 좋은 指示元素가 되고 있다.

### 7-3 地化學 探礦의 新しい 傾向

現在까지 發表되고 알려진 地化學은 우리에게 實際 野外에서 試料採取方法과 分析技術에 關하여 全部였다. 最近에 와서는 現在 우리가 다루고 있는 環境 即 露頭에 對하여 酸化作用과 여러가지 二次的인 地化學的 Rhenium dispersion 即水, 河床堆積物 土壤, 植物 等을 通하여 金屬의 移動을 支配하고 있는 原理를 理解하고자 여러가지 地化學的 方法이 試圖되어 새롭히 pH가 適用되었다. 이는 大部分의 二次媒介物은 모두 共通的으로 水液相의 化學的인 特徵을 가지고 있음으로 着眼되었다. pH는 aqueous system의 相對的인 酸性度(acidity) 또는 알칼리性度(Alkalinity)이고 Eh는 aqueous system의 相對的인 酸化 또는 還元의 potential이다. 紙面關係로 Eh의 測定方法은 다음機會에 說明하기로 하고 여기서는 pH-Eh가 實際 探礦에 適用되고 있는 一面을 紹介하고자 한다.

露頭나 또는 半露頭(Sub-outcrop)에 對한 地化學研究는 鎳化作用을 받은 Source와 觀察된 地點에서의 試料相互間의 鎳化作用을 받은 環境과 여러가지 dispersion media等 主로 化學的인 活動을 다루어야 한다. 그림으로 一次硫化礦物의 酸化作用과 金屬이 온의 流動性이 考慮되어야

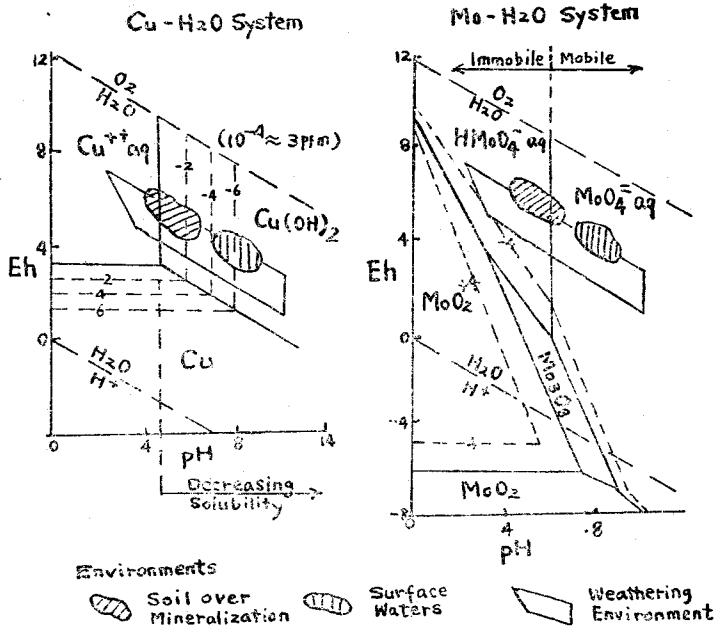


Fig. 9. Relative mobility of Copper & molybdenum in Dispersion media,  
Typical of Porphyry copper Deposit

한다.

Hansuld(10)의 研究에 依하면 9圖에서 보여 주는 바와 같이 斑岩銅輝水鉛礦床地域에 있어 각각 다른 dispersion media 土壤과 地表水로 인한 mobilities 를 잘 說明해주고 있다.

大體로 鎌化作用을 받은 母岩을 덮고 있는 酸性表土에는 大部分의 酸化된 銅들이 잘 leached 되기 때문에 強한 鎌化作用을 隨伴하고 있는 鎌床바로 上部의 表土에서도 아조 낮은 銅 含有量이 檢出된다. 마찬가지로 알카리性의 地表流水에서도 비록 銅의 溶解度(Copper solubility)가 아주 局限되어 있지만 drainage system에서는 무시할 程度의 銅의 含有量이 檢出된다. 大部分의 酸化된 銅은 酸性鎌山水에 依해 溶液相으로 곧장 下部로 運搬되고 있다. 銅과 모리브덴의 安定度關係를 比較하여 보면 모리브덴은 不流動的(In-mobile)인 대 반해 銅은 比較的 流動的이다. 그럼으로 모리브덴은 本質的으로 酸性土壤에 固定하여 酸化모리브덴(Acid Molybdate)으로 產生되고 있으나 銅은 比較的 溶解하기 때문에 leached

away 되고 만다. 反對로 알카리性 地表流水에서 는 銅의 溶解度가 極히 制限되어 있는 反面 모리브덴은 比較的 流動的인 모리브레이트 음이온(molybdate anion)으로 產生된다. 그림으로 酸性表土에서 모리브덴 產生은 含輝水鉛斑岩礦床의 探鎌을 為한 試錐 타겟트(targets)가 되며 알카리性地表流水內에서 모리브덴 檢出은 銅鎌床 鎌化作用의 地域 選定에 基礎資料가 되고 있다. 이는 다시 말해서 모리브덴은 普遍的으로 斑岩鎌床의 地化學探鎌에 있어 指示元素로 공헌을 하며 이는 Eh-pH의 概念 適用을 가장 잘 說明해 주기도 한다.

## 8. 結 言

紙面 關係로 斑岩鎌床의 分布와 賦存을 크게支配하고 있는 構造的 限制과 tectonic frame, igneous history를 包含한 廣域 地質 및 鎌床賦存에 있어 鎌化作用 特히 二次的地表富化作用과 酸化作用等에 對하여 너무 簡略하였기에 다음 機會에 다시 補完하겠으며 地化學에 있어서도 Eh-pH

의 適用과 secondary dispersion 및 各 鎌物의 stability 等에 對하여도 다시 補完하여 ullen 生覺이다.

一般的으 完全히 露出되고 開發되고 있는 斑岩鎌床에서 얻어진 geologic setting, alteration pattern 및 metal distribution pattern 等을 參考로 하여 廣範圍한 廣域 精密地質調查 地化學 및 物理機鎌을 並行하여 採取한 試料의 觀察 및 化學, 探檢分析 等의 室內研究를 通하여 新しい 鎌床들

이 發見되고 있음을 볼 때 新しい 潛在鎌床을 찾는다는 것은 決코 쉬운 일은 아니다 그러나 있는 것은 있다는 平凡한 真理를 믿는다면 努力하고 언제나 解決이 될 때까지 跳戰한다는 研究態度를 익혀 우리도 우리의 地質與件을 다시 檢討하여 우리 땅에서도 大規模의 斑岩鎌床을 찾아야 겠다는 바람에서 출속의 小稿를 紹介한다.

## REFERENCES

1. Anderson, C.A. 1955, Geology and ore deposits of the Bagdad area, Yavapai, Ariz.: USGS Prof. Paper 278 P 103
2. Billings ley and Locke, A. 1941, Structure of ore district in the continental framework; AIME Trans. Vol. 144 P. 9—64
3. Bonorino, F.G. 1959, Hydrothermal alteration in the Front Range mineral belts, Colo.; GSA Bull. No. 70, P 53—90
4. Burnham, C.W. 1962, Facies and Types of Hydrothermal Alteration: Econ. Geol Vol. 57, P 768—784
5. Clarke, O.M. Jr. 1953, Geochemical prospecting for copper at Ray, Arizona, Econ Geol. Vol. 48, P. 39—45
6. Creasy, S.C. 1959, Some phase relation in the hydrothermal alteration rocks of prophyry copper deposits; Econ. Geol Vol. 54, P. 351—373
7. Fleischer, M. 1959, The geochemistry of rhenium with special reference to its occurrence in molybdenite: Econ. Geol. Vol 54, P. 1406—1413
8. \_\_\_\_\_ 1960, The geochemistry of rhenium Econ. Geol. Vol. 55, P. 607—609
9. Gilluly, J. 1946, The Ajo mining district, Ariz: USGS Prof. Paper 209 P. 112
10. Hansuld, J.A. 1965, Eh and pH in geochemical exploration,, Annual General Meeting, Toronto, Trans LXIX, 1966, P. 77—84
11. Hemley, J.J. 1959, Some mineral equilibria in the system in  $K_2O-Al_2O_3-SiO_2-H_2O$ ; Am. Jour, Sci. Vol. 1257, P. 241—270
12. \_\_\_\_\_ & Jones, W.R. 1964, Chemical aspects of hydrothermal alteration with emphasis on hydrogen metasomatism: Econ. Geol. Vol. 59, P. 538—569
13. Ingerson, E. 1955, Methods and problems of geologic thermometry; Econ. Geol. 50th Ann. Vol. P. 341—410
14. Kelly, W.C. 1958, Topical study of lead zinc gossans; New Mexico Bur. of Mines and Min. Res. Bull. 46 P. 80
15. Letowski, F. and others 1966, Application of potential pH diagrams for determination of the occurrence forms of trace elements in some economic mineral deposits; Econ. Geol. Vol. 61, P. 1272—1289
16. Lindgren, W. 1933, Mineral deposits, 4th edition, McGraw-Hill Book. Co. P. 930
17. Livingston, D.E. and others, 1968, Geochronology of the emplacement, and preservation of Arizona porphyry copper deposits, Econ. Geol. Vol. 63, P. 30—36
18. Locke, A. 1926, Leached outcrops as guides to copper ore; Baltimore, Williams and Wilkins Co. P. 175
19. Lovering, T.S. 1949. Rock alteration as a guides to ore; Econ. Geol. Mon. 1 P. 64
20. Meyer, C. and Hemley J. 1957, Hydrothermal alteration in some granodiorites 6th National Conf. on clay and clay minerals, P. 89—100
21. Morse, H.W. and Locke, A. 1924, Recent progress with leached ore capping; Econ. Geol. Vol. 19, P. 249—258
22. Motoaki, ato. 1960, Oxidation of sulfide ore deposits, Econ. Geol. V. 55