

銅店礦山의 붉은등 鐵體의 成因에 관한 研究

金 玉 準* · 金 奎 漢*

A Study on Red Hill Copper Deposits of the Dongjom Mine.

Ok Joon Kim · Kyu Han Kim

Abstract

The Red Hill deposit of the Dongjom Copper Mine is the most promising deposit of the mine and under intensive exploration at present although there are eight more deposits of vein type.

With total 2160m drilling of 9 holes completed and 400m drilling on two holes underway, the nature of the Red Hill deposit has come more clear. The copper content in the whole ore body is meager so far as the exploration done up to present indicates, but there are evidences that mineralization covers all over the granodiorite cupola at the Red Hill area.

The petrological work and assay on the samples taken by the writers indicate that granodiorite rocks can be divided into fresh zone and alteration zone. Alteration zone consists of potassic and argillic zones accompanied by silicification zone on basis of Lowell and Guilbert model. Argillic zone has closely related with a mineralization in the Red Hill deposit.

It has been cleared that the alteration accompanied with the mineralization took place not only along vertical fissures but also in the irregular lateral zone, the nature of which is unknown.

Judging from the results of exploration and petrochemical study on the Red Hill deposit which is imbedded in a southern part of the granodiorite cupola, it can be concluded by the writer's opinion that the Red Hill deposit is possibly a porphyry copper deposit, because the shape of the ore body, mineral zoning and paragenesis and wall rock alteration resemble to those of typical porphyry copper deposits.

It is the writers' opinion that more exploration work is required so as to evaluate the deposit.

1. 序 言

本研究는 慶南일대에 分布한 慶南銅礦化帶中 成因에 있어서 문제가 되고 있고 또 이 成因연구가 아주 흥미있는 특수한 鐵床인 銅店 銅礦床에 관해서 실시되었다.

銅店礦山중 특히 붉은등(赤丘) 鐵床은 우리나라에서 唯一한 斑岩銅 鐵床(김옥준 1971.3 浜地 : 1971.8)일 것이라고 알려져 왔다.

本研究는 붉은등 鐵床의 成因을 규명하는데 연구의

목적을 두고 지금까지 실시된 本 鐵床의 모든 資料를 종합 검토하고 시추 core시료를 채취하여 岩石學的 研究를 실시하였다.

그리고 붉은등 鐵床의 母岩의 變質과 鐵化作用 등을 검토하였다. 본研究를 위해 필자가 1974년 8月에 野外調査를 실시했다. 이에 앞서 金玉準은 1970년부터 現在까지 수차례 걸쳐 本 鐵床을 調査研究하였다.

시료분석은 지질광물연구소에서 실시되었고 그외 실내 모든 연구는 延世大學校 실험실에서 이루어졌다.

* 延世大學校 地質學科

2. 位置 및 交通

鑛山 사무실은 慶尚南道 昌寧郡 吉谷面 吉谷里에 위치하며 南海의 馬山港에서 직선거리 25km이다. 그리고 부산에서 북서로 약 75km 되며 이중 50km는 포장된 도로이고 25km는 포장되지 않은 도로이다. 鑛山에서 馬山港까지는 45km이고 馬山에서 영산까지 37km는 1975년에 포장될 예정이다. 調查地域은 북위 $35^{\circ}23' \sim 35^{\circ}27'$ 동경 $128^{\circ}32' \sim 128^{\circ}36'$ 의 범위이다.

3. 地形과 氣候

鑛山 事務所 南側 6km에는 南韓에서 제일큰 洛東江이 동쪽으로 흐른다.

江 河床은 해발 20m이며 붉은등 地域은 해발80~150m이다. 붉은등 地域 주위의 산은 남쪽으로 짤리는 말굽(horse shoe) 모양으로 나타난다. 가장 높은 산인 해발 약 450m인 강태봉은 붉은등 남쪽으로 연하여 위치하고 있다.

본지역의 기후는 우리나라에서 온난한 편이며 여름에는 최고 35°C 이고 겨울에는 최저 -8°C 로 따뜻하며 눈은 거의 오지 않는다. 그러므로 鑛山開發에 있어 기후의 제약은 받지 않는다.

鑛山 沿革

1965年 2月에 現在의 鑛山 所有者が 6鑛區를 설정하였고 1970年 12月 28日에 다시 8鑛區를入手 소유한 후 오늘날까지 鑛主가 政府의 도움으로 여러가지 探査方法에 의해 탐사를 실시해오고 있다.

所 有 權

鑛區는 영산지적에 걸친 다음의 14個鑛區이다.

지적번호	등록번호	지적번호	등록번호
95	34500	115	43736
96	32825	116	43735
97	34501	117	43734
105	34853	124	43730
106	35444	125	43733
107	34502	126	43732
114	44376	127	43731

所有者: 李 雲 松

부산시 동래구 거제동 701번지

4. 地 質

本 地域의 地質은 慶尚系 鎮東層과 이를 貫入 또는 덮는 安山岩과 安山岩質 응회암 및 각력암 그리고 여러종류의 貫入岩類로 되어있다. 本地域의 層序와 構成岩石은 다음과 같다(그림 3 地質圖 參照).

鎮東層: 本層은 대부분 쳇트의 박층을 험재한 暗灰色 내지 黑色 粘板岩으로 구성되어 있다. 일부 地質學

岩類
岩脈
石英斑岩
花崗閃綠岩
閃綠岩
黑雲母花崗岩
貫入 —
安山岩, 응회암
鎮東層

者들은 이 쳇트가 火成岩類의 貫入에 의하여 硅化作用(silicification)을 받아서 된것으로 생각하고 있지만 필자는 堆積현상에 의해 생성된 것으로 생각한다.

다른 몇 곳에서는 本層의 상부에 泥岩과 세일과 알코스 砂岩을 험재하고 있다.

安山岩, 安山岩質 응회암 flow; Andesitic flows와 침괴암질응회암(agglomeratic tuff)이 鎮東層을 덮고 있다. 본지역에서는 이들이 침식의 잔존물로서 산정 상부에서만 노출되어 있다.

黑雲母花崗岩, 花崗閃綠岩, 閃綠岩: 黑雲母花崗岩은 本地域 北部에 分布하고 있고 花崗閃綠岩은 洛東江 남부인 本地域의 남쪽부분에 分布하고 있다. 이지역에서 이들 貫入岩類가 銅礦床의 成因과 關係가 있는지 없는지에 대해서는 확실하지 않다.

閃綠岩과 花崗閃綠岩은 작은 岩株 狀으로 하내지역과 붉은등지역에 나타나며 이들 岩石中에는 銅이 광염되어 있기로 한다. 花崗閃綠岩이라 할지라도 붉은등지역에서는 硅化作用(silicification)과 氧化作用(se-ricitization) 그리고 pyritization 등의 심한 變質을 받아 지표에서는 原岩을 식별할 수 없을 정도로서 오히려 silicified quartzic rock으로 부를 정도이다.

石英斑岩: 많은 石英斑岩의 岩脈이 南北方向으로 分布하고 있고 그중 강태봉지역 B脈에서와 같이 pyrrhotite copper vein이 石英斑岩 中에 發達되고 있다.

岩脈: 소수의 작은 염기성岩脈과 산성岩脈이 本地域에 散在해 있다. 그러나 이들 岩脈이 鑛床의 成因과의 關係에 對해서는 알수 없다.

5. 地 質 構 造

本 地域 構成岩石들이 심히 風化되어 一部 큰 地質構造以外의 小構造들은 조사하기 어려웠다.

一般的으로 鎮東層은 走向이 N-S이고 傾斜는 양쪽으로 아주 완만하다. 이 완만한 휘어짐(gentle warping)을 제외하고는 變形은 그다지 볼수가 없다. 石英斑岩의 分布와 많은 vein이 지표에 나타나는 형태와 하내지역과 붉은등 지역에서의 시추결과로 보아 南北으로

뺏는 현저한 構造帶(fracture zone)가 있어 이를 따라서 주로 銅礦物과 硫化鐵의 鐵化作用이 일어난 것 같아 생각된다.

이곳에서 東西횡단 구조는 발견되지 않았다. 그러나本地域의 北東부에 있는 95, 96호 鐵區에서 나타나는 고갈봉 vein은 走向이 약 N35°~40°W이고 傾斜가 50° SW이었다. 이것만이 하나의 횡단구조로 볼 수 있다.

6. 탐사 내용

本地域에 실시된 探查作業을 年度別로 要約하면 아래와 같다.

1969年5月：地質圖作成(홍만십, 1971년에 완성)

1970年10月：강태봉 B, C 脈과 붉은동지역 S.P. 探查 (礦業振興公社)

1970年12月：시추원성(광업진흥공사 D.H. 70-1(70°W, 120m), D.H. 70-2 (70°W, 130m)
計 250m

1971年3月：金玉準은 porphyry copper deposit 일 가능성체시, 이로인해 계속적인 많은 탐사작업이 실시됨.

1971. : 강태봉 A, D 脈 地域, 고갈봉地域, 쇠판동지역, 붉은동地域 S.P. 探查실시(礦業振興公社)

1971年5, 6月：붉은동지역에서 간단한 地化學探查실시(慶北大學校)

1971 : 시추실시(計 1, 200m 礦業振興公社)
강태봉 C 脈 : D.H. 71-3 (120m, 70°E)

D.H. 71-4 (130m, 70°E)

쇠판동地域 : D.H. 71-5 (130m, 70°E)

D.H. 71-6 (150cm, 70°E)

붉은동地域 : D.H. 71-6 (130m, 수직)

D.H. 71-7 (220m, 170°E)

D.H. 71-8 (450m, 70°W)

1971年8月：浜地忠雄(日本 Sumiko Consultants Co., Ltd)가 調査 연구한후 本礦床이 斑岩銅 鐵床일 것이라는데 동의하는 보고서 제출.

1972年 : 하내지역 : 금곡지역, 속산골지역에 S.P. 探查(礦業振興公社), 붉은동지역, 상길리지역에 I.P. 探查(地質礦物研究所와 礦業振興公社合同) 도덕봉(상길리서부),

오호리지역 : S.P. 探查와 I.P. 探查실시(地質礦物研究所)

시추실시 :

붉은동지역 : D.H. 72-9 (150m, 70°E)

하내지역 : D.H. 72-10 (150m, 70°E)

D.H. 72-11 (150m, 70°E)

D.H. 72-12 (150m, 70°E)

D.H. 72-13 (150m, 70°E)

D.H. 72-14 (130m, 70°E)

D.H. 72-15 (150m, 70°E)

D.H. 72-16 (150m, 70°W)

計 1180m(礦業振興公社)

시추실시 :

오호리地域 : D.H. 72-1 (160m, 70°E)

D.H. 72-2 (100m, 70°E)

D.H. 72-3 (100m, 70°E)

D.H. 72-4 (170m, 60°E)

計 530m(地質礦物研究所)

1972年10月~1973年3月 : 붉은동地域에 S.P. 探查 및 I.P. 探查(韓英合同調査團)

1973年 : 全地域 地質圖作成과 붉은동지역에 S.P. 探查및地化學探查실시(地質礦物研究所)

시추실시 :

붉은동지역 : D.H. 73-1 (360m, 70°E)

D.H. 73-2 (250m, 70°E)

D.H. 73-3 (350m, 70°E)

計 960m(地質礦物研究所)

이들 探查 결과들이 지질조사 및 탐사보고서 (1973, No. 2 p. 119—166)에 要約되어 있다.

시추총개

70년도	2 개공	250m	광업진흥공사
71 "	6 "	120m	"
72 "	8 "	1180m	"
72 "	4 "	530m	지질광물연구소
73 "	3 "	960m	"
계	23 "	4120m	

74年度 시추계획(지질광물연구소)

D.H. 74-1 150m, 70°W } 붉은동지역, 시추중임

D.H. 74-2 250m, 70°E }

D.H. 74-3 120m, 70°W } 금곡지역

D.H. 74-4 110m, 70°E }

D.H. 74-5 130m, 70°W (시추완료)

D.H. 74-7 110m, 70°W }

D.H. 74-7 130m, 70°W }

D.H. 74-8 120m, 70°W }

계 8 개공 1120m

7. 鐵床

銅店礦山의 鐵床을 地理的으로 北에서 南으로 東에서 西로 다음 표 1과 같이 9개의 鐵體로 分類된다. (지질도 참조)

표 1. 동점광산 鎌體 分類表

鎌體名	鎌石 鎌物	鎌床形態
쇠판동	magnetite 내에 chalcopyrite	열곡충진과 약간의 교대광상
붉은동	chalcopyrite pyrite	班岩銅鎌床 또는 파쇄대충진
고갈봉	chalcopyrite limonite	vein
강태봉	chalcopyrite galena, sphalerite magnetite limonite	4 veins (A.B.C.D. vein)
옥산골	?	S.P. 탐사 異常帶地域, 하내鎌床의 북부연 장일 가능성이 있음.
금곡	chalcopyrite	veins
하내	chalcopyrite pyrrhotite pyrite	veins, 鎌染鎌體
매실골	chalcopyrite pyrite arsenopyrite galena	塊狀鎌體?
오호리	pyrrhotite, pyrite	鎌體가 발견되지 않음

1) 쇠판동鎌床

本鎌床은 鎌山事務所의 북동쪽의 남쪽사면에서 개발되었다.

광산사무소에서 북동 700m 떨어진 능선을 따라서 N60°W 方向으로 트렌치가 진행되었고 남쪽 사면위에는 脈의走向을 따라서 옛날에 실시한 많은 舊坑들을 관찰할 수 있었다. 그리고 1972년과 1973년에 두개의 探鎌坑道(180m과 150m 고도에서)가 개설되었다.

이 탐사에서 鎌體의 특징이 알려졌다. 鎌化作用은 N-S 내지 N10°E走向과 60~70°W 傾斜를 나타내는 구조선을 따라서 일어났고 또한 진동충내의 파쇄대(fraction zone)내에도 鎌化作用이 일어났다.

鎌東처트質粘板岩(chert slate)이 파쇄되어 actinolite와 epidote와 chlorite로 구성된 스카른(skarn)으로 變質되었으며 이 스카른내에는 magnetite와 disseminated chalcopyrite가 불규칙하게 작은덩어리로 배태되어 있었다.

능선위에서는 스카른鎌物이 어떤 方向性을 나타내며 폭은 약 40m로 나타나있으나 노두 서측에서 시추를 실시하였지만 하부의 鎌體를 찾지 못하였다.

金玉準·金奎漢

쇠판동의 남쪽사면에서 cross cut와 시추를 하여 chalcopyrite를 함유하는 magnetite 광체를 찾았지만 그 鎌體의 규모가 너무 작았다.

이 광체는 硫化鎌物들을 수반하며 sphalerite와 galena 그리고 약간의 pyrrhotite로 구성되어 있으며 맥석광물은 石英과 방해석으로 되어 있다. 鎌體의 연변부에서 鎌東처트質粘板岩은 argillization에 依한 變質을 받고 있다.

이 鎌體의 개발은 1973년 이후 일단 중지하고 있다.

2) 고갈봉 鎌床

고갈봉의 정상부 가까이에 우세한 鎌脈의 노두가 관찰되었다. 이 노두밑을 cross cut해 보았으나 斷層을 따라 cross cut 되었기 때문에 鎌體에 도달하지 못하였다. 노두에서 그 脉幅은 2~3m이고 연장은 15~20m이지만 북서쪽으로 연장은 더 추적될 수가 있다.

脈의走向은 N30°~40°W이고 傾斜는 40°~50°SW이다. 地表에서 식별된 鎌石鎌物은 chalcopyrite, malachite, limonite, chalcocite 등이다. 이 노두에서는 이상 조사연구되지 않았다.

3) 강태봉鎌床

東에서부터 西로, A脈, B脈, C脈, D脈의 4개의 平行하는 脉이 있다.

이 脉들은 진동총에 형재되어 있으며 또한 높은 능선을 따라서 노두가 分布한다. 그러므로 C脈에 대한 2개공의 시추와 C脈, D脈에서 북쪽으로 몇메터 drifting 한 것과 각脈에 대하여 트렌치한 것을 제외하고는 탐사가 이루어지지 못했다.

이 脉들의走向은 N-S이고 傾斜는 거의 수직이다.

A脈은 2m두께의 limonite로 되어있으며 magnetite 및 어리 内에 malachite를 함유하고 있음이 그 노두에서 관찰되나 연장은 수메터밖에 나타나지 않고 있다.

D脈은 1.5m 총후에 300m까지 추적이 가능하며 chalcopyrite, pyrite, malachite 그리고 고품위의 sphalerite (ZnS 약 45%)로 구성되어 있다. 노두밑을 10m가량 북쪽으로 drifting 해 보았으나 斷層때문에 鎌體를 찾지 못하고 중단하였다.

이 脉은 limonite脈이 鎌東層내에 노출되어 있는 붉은 등지역 남부 가까이 까지 북으로 연장되어 D.H. 71-1에서 鎌體를 만났다. D.H. 71-1호공의 시료의 분석결과는 표 2과 같다. (광업진흥공사 자료)

표 2. D.H. 71-1 호공 시추 시료 분석표

호공	성분				
	Au	Ag	Cu	Pb	Zn
D. H. 71-1	3. 1	68	Tr	5. 59	7. 74
	0	32	0. 10	0. 12	Tr
	0	36	0. 04	Tr	0. 31
노두	0	0	1. 10	Tr	Tr

B脈은 石英斑岩의 岩脈內에 배태되어 있고 약 900m 까지 추적되며 총후는 1m~5m이다. 硫化鎌物은 pyrrhotite, pyrite, 소량의 chalcopyrite, malachite로 구성되어 있다. 이외에 몇개의 trench가 실시되었고 北端에서 옛날에 실시한 pit를 볼 수 있었다. 열기성岩脈이 항상 이 脈과 수반되어 나타난다.

C脈은 脈幅이 2m이고 300m가량 추적된다. 이 脈은 노두에서 보면 magnetite와 pyrite, chalcopyrite, malachite를 가지는 石英脈이다.

N-S로 주행하고 서쪽으로 45° 경사하는 本 脈을 80~90m 깊이에서 찾기위해서 동쪽으로 경사하는 2개 공을 선정 시추하였으나 실은 45m 깊이에서 빈약한 鎌化帶를 찾았을 뿐이다.

45m 깊이에서 찾은 맥이 노두鎌體의 下部 연속인지 아닌지는 확실하지 않다.

시추를 실시하기전에 북쪽으로 10m 가량 drift 하다가 단층으로 脈이 끈꺼져 중단하였다.

4) 옥산골 鎌床

이 지역에서는 노두가 하나도 알려져 있지 않고 다만 흘어진 곳산(gossan)이 약간 있을 뿐이다.

그러나 S.P. 探查에서 南北으로 異常帶가 나타났는데, 이것은 하내鎌床의 북쪽연장일지도 모른다.

5) 금곡 鎌床

西로 빠는 금곡 풀짜기에서 2개의 脈이 관찰되었는데 그중 동쪽脈은 石英斑岩脈에 협재되어 있었고 서쪽脈은 鎮東層과 閃綠岩 사이 접촉부에 협재되어 있었다. 2개의 맥은 50m가량 떨어져 있고 200m가량 추적된다. 동쪽의 脈은 2m 두께의 石英脈으로 chalcopyrite와 malachite, pyrite를 함유하고 있는 반면 서쪽맥은 1.0m 가량의 맥폭에 chalcopyrite와 pyrite 외에 galena가 많이 함유되어 있다.

6) 하내 鎌床

地表현상과 S.P. 異常帶가 2개의 길쭉한 鎌體의 存在를 나타내준다. 그중 西쪽脈에 대하여 동쪽으로 약 20m 굽진 하였는데, 입구에서 5m 떨어진곳에서 鎌體를 만났다. 그리고 나머지 crosscut에서는 모두 鎮東層만이 나타났다. 鎌體는 과상인 pyrrhotite와 그중에 광염된 chalcopyrite로 구성되어 있고 또한 이 鎌體는 硅化된 felsitic암석과 sericitized felsic rock 내에 부존되어 있다(붉은등地域의 母岩과 類似함). 시추(D.H. 71-15)를 한 결과 35m~40m 깊이에서 石英斑岩이 나왔으며 이 石英斑岩은 disseminated chalcopyrite를 가지고 있다(Au 28g/t, Ag26g/t, Cu 4% 광진자료) 그리고 80m~84m 깊이에서 crosscut의 입구의 鎌體의 하부연장으로 생각되는 鎌體를 찾았다. 시추공 D.H 72-16은 D.H 72-

15호공의 서쪽의 異常帶지역을 조사 목적으로 실시했다.

여기서는 계속 變質을 받지않은 閃錄岩이 나왔으며 맥폭 10m의 disseminated chalcopyrite zone이 30m 간격으로 나타났다.

다른 5개공(D.H. 72-10~14)은 동쪽脈을 따라 나타난 異常帶을 調査目的으로 試錐를 실시했다. 그중 D.H. 72-10호공에서만 90m~96m 깊이에서 鎌體가 나타났다.

이 鎌體는 鎮東層과 石英斑岩사이 접촉대에 부존되어 있었다. 나머지 시추공에서는 鎌體가 나타나지 않았다.

7) 매실골 鎌床

이 鎌床은 鎮東層과 하내 閃錄岩質岩의 南端사이 接觸部에서 발견된 노두로서 주로 galena, sphalerite, pyrite, chalcopyrite 등으로構成되어 있다. 그리고 또 이 접촉부에서 北으로 높은 S.P. 異常帶를 나타내고 있다.

이 접촉부의 鎌體는 高品位 鎌石이긴 하지만 試錐(74-5, 130m)에서 magnetite細脈을 제외하고는 하부에서 아무런 鎌體도 발견되지 않았다.

8) 오호리 鎌床

地球物理 探査로 현저한 異常帶가 나타나서 4곳에 시추를 실시하였으나 약간의 pyrrhotite와 pyrite의 광염대(disseminated zone)를 제외하고는 아무런 鎌體도 나타나지 않았다.

9. 붉은등(赤丘) 鎌床

이 鎌床이 우리에게 관심이 되는 鎌床이고 또한 필자가 porphyry copper 鎌床이라고 생각한 鎌床이다.

위에 간단히 說明한 8개鎌床이 이 붉은등 鎌床의 주위에 分布한다. 그러므로 이들 鎌床이 붉은등 鎌床의 鎌床成因研究에 어떤 도움을 주지 않을까 생각된다.

a) 地質

붉은등 지역에 1km² 넓이의 花崗閃綠斑岩의 cupola가 나타나 있다. 붉은등을 제외한 전지역은 田畠으로 덮여있다. 붉은등과 cupola의 서북쪽에 노출한 지표의 암석은 전부 limonite化한 곳산(gossan)으로 되어있고 變質을 받지않은 신선한 岩石은 규장암질 암석(felsitic rock) 같이 보이며 硅化作用, 絹雲母化作用 및 黃鐵化作用을 받아서 原岩의 特性은 地表에서는 알아볼 수 없다. 그러나 시추 core의 신선한 부분에서는 유색 광

표 3. 붉은동 지역 지화학탐사 결과(이재영, 1971, 경북大)

시료번호	0	S-1	S-2	S-3	S-4-A	S-4-B	S-5	S-6	S-7	S-8	평균
Ti(%)	0.2	0.6	0.7	0.7	0.7	0.7	0.7	0.7	0.5	0.5	0.7097
Mn(ppm)	100	300	300	300	500	300	500	200	300	200	341.11
Cr	10	50	20	30	50	50	50	30	20	20	43.5.22
Mo	N	7	10	5	7	5	7	N	5	5	62.16
Ni	10	20	10	20	20	30	30	15	10	10	17.79
Cu	10	50	30	30	50	50	50	20	30	15	54.8
Pb	N	100	80	60	50	60	50	50	50	50	34.47

시료번호	S-9-A	S-9-B	S-10	N-1	N-2	N-3	N-4	N-5-A	N-5-B	N-6
Ti(%)	0.7	1	0.9	0.7	0.7	0.5	0.7	0.6	0.7	0.7
Mn(ppm)	1000	1000	1000	200	200	200	200	500	500	200
Cr	70	100	50	50	30	30	20	20	20	50
Mo	5	7	5	7	10	5	7	7	7	7
Ni	50	70	50	15	10	10	10	10	7	10
Cu	20	30	30	50	70	50	200	150	200	70
Pb	60	70	60	70	50	20	50	50	20	N

시료번호	N-7	N-8	N-9	N-10-A	N-10-B	N-11	N-12	N-13	N-14	N-15-A
Ti(%)	0.5	0.7	0.7	0.7	0.7	0.7	0.5	0.7	0.7	1
Mn(ppm)	100	200	200	200	200	200	200	200	200	200
Cr	30	50	50	50	50	50	50	50	50	50
Mo	7	7	7	7	5	5	7	5	5	5
Ni	10	15	10	15	10	15	10	10	20	15
Cu	100	70	50	50	70	50	50	30	20	20
Pb	N	N	20	20	N	20	10	10	N	N

시료번호	N-15-13	N-16	N-17	N-18
Ti(%)	1	1	1	1
Mn(ppm)	300	200	100	300
Cr	60	50	50	70
Mo	5	5	5	5
Ni	15	20	10	10
Cu	30	30	30	30
Pb	50	20	N	20

물들이 농니석으로 變質된 花崗閃綠斑岩이었다. 일반적으로 二次의 銅礦物이나 copper stain은 지표에서 관찰할 수 없었다.

b) 地球化學的 探查

地球化學的 探查는 李在英(1971) 등과 地質礦物 研究所에서 실시했다.

이 조사에서 붉은동지역 서쪽편에서 약간의 銅異常 帶가 나타났다. 즉 土壤 시료에서 70ppm과 200ppm을

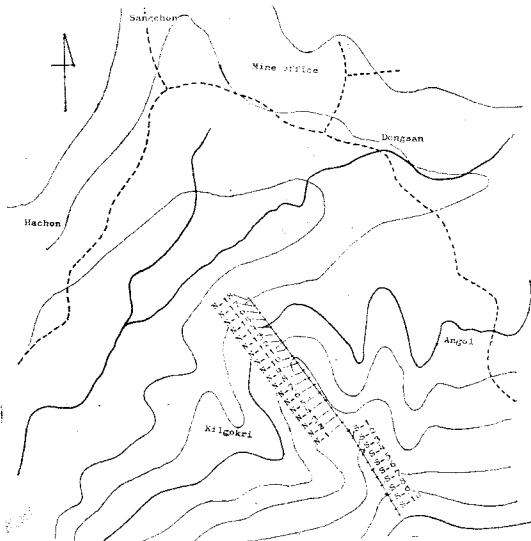


그림 1. 地化學 探查를 위한 표품 채취 위치도

나타냈다. 이재영(경북大)이 실시한 지화학 탐사결과는 표 3과 같다.

浜地(1971)의 보고서에 의하면 붉은동에서 흐르는 河床堆積物에서 銅이 0.02%가 同地域의 土壤에서는 銅이 0.03%가 검출되었다.

c) 地球物理學的 探查

국립지질광물연구소와 광업진흥공사에서 많은 物理探査를 실시하였으나 여기에는 그 結果圖를 引用치 안둔다.

붉은동 地域에서 S.P. 탐사와 I.P. 탐사 그리고 자력탐사 등을 실시한 결과 많은 異常帶가 나타났다. 이 異常帶가 나타난 지역을 조사 연구하기 위해서 많은 시추작업을 해왔고 지금도 작업을 계속하는 중이다. 시추결과 異常帶와 鎌體 부존과는 아무런 밀접한 관계가 없음이 밝혀졌다.

예를들면 73-2호공(250m)은 I.P. 異常帶 지역을 시추하였으나 異常帶가 아닌 지역에서 보다도 오히려 약한 硫化鐵鎌染帶 밖에는 나타나지 않았다. 반면에 74-2호공(현재 시추작업중임)에서는 異常帶가 나타나지 않은 지역이지만 더강한 硫化鐵鎌染帶가 나타났다. 필자도 그 理由는 알수없고 다른사람도 역시 이 이유를 알지 못하고 있다.

cupola의 東端과 西端에 강한 磁力異常帶가 나타나며 또한 지표에 머리보다 더큰 magnetite float들이 산재해 있다. 아마 東側의 異常帶는 쇠판동 magnetite-copper 鎌體의 연장일 가능성성이 있고 강태봉 A脈으로 연속될 가능성이 있다. 붉은동 cupola가 그 서쪽과 동쪽의 변두리에서 magnetite로 싸여있다는 사실은 붉은동 鎌床의 成因을 고찰하는데 주의할 가치가 있다. 불행히도 이사실을 이지역을 조사한 사람들이 무시하고 말았다. 그러나 영국지질학자들만은 이사실의 중요성을 강조한바 있다.

d) 시추결과

붉은동지역의 시추는 다음과 같이 행하여졌다. (표 4)

표 4 붉은동지역 시추 종합표

시추공번호	심도(m)	경사(°)	시행기간
D. H. 70-1	120	70°W	鎌業振興公社
D. H. 70-2	130	70°W	"
D. H. 71-C	130	수직	鎌主
D. H. 71-7	220	70°E	鎌業振興公社
D. H. 71-8	450	70°W	"
D. H. 72-9	150	70°E	"
D. H. 73-1	360	70°E	地質礦物研究所
D. H. 73-2	250	70°E	"
D. H. 73-3	350	70°E	"
D. H. 74-1	150	70°W	地質礦物研究所 시행중
D. H. 74-2	250	70°E	"
계	9개공 2,160m	2개공 400m	완료 미완료

1974年 8月 13日現在 74-1호공은 45m시추작업이 되어있고 74-2호공은 170m까지 시추되어 있었다. 74-2호공에서 120m와 140m~160m 깊이에서 품위가 좋은 chalcopyrite의 鎌化作用을 보았다.

지질광물연구소와 광업진흥공사에서 分析한 資料는 완전하지는 못하지만 鎌化作用의一般的인 傾向을 나타내주고는 있다. (표 5 참고)

광업진흥공사에서 채취한 分析試料는 채취시료간격이 불규칙하여 그 分析결과가 平均品位를 나타낼수 있는지에 對해서 의문스럽다. 그리고 地質礦物研究所의 分析結果는 실지 품위보다 훨씬 낮은 像을 나타냈다. 왜냐하면 광업진흥공사의 지질조사자가 시료채취시

표 5 붉은동지역 鎌體 試錐 core의 平均品位

시추공번호	地質礦物研究所 分析結果			鎌業振興公社 分析結果							
	Cu %	심도(m)	Core 길이 (m)	시료분석	Cu%	Ag (g/t)	Au (g/t)	Pb	Zn	심도	Core 길이
70-1(120m)				3	0.047	45	1.0	1.90	2.68	?	?
70-2(130m)	0.30	45.5~92.5	47.0	4	0.3	16	0			?	?
71-C(130m)											
71-7(220m)	0.16	28.5~204.3	175.8	12	0.37	81				?	?
71-8(450m)	0.10	44.6~369.3	324.7	34	0.47	42.4				52.80 ~292	240.20
72-9(150m)	0.08	37.0~134.2	97.2								
73-1(360m)	0.03	39.0~338.45	299.45								
73-2(250m)	0.03	15.5~217.0	201.5								
73-3(350m)	0.21	80~320.35	240.35								

core 회수가 불량해 分析하지 않았음

} data 없음

core를 조개어 가지 않고 core 전부를 채취해 갔기 때문이다.

本 鎌山의 調査研究의 一員인 金善億(1972)은 붉은등 鎌床을 5개의 뚜렷한 鎌化帶로 分類하였다. 그에의해 要約된 zone들은 표 6와 같다.

표 6 붉은등 광상의 각광체의 평균품위(김선역)

시추공 변호	鎌體가 나타난 지점	core 길이 (m)	core의 眞幅 (m)	Cu %	비고
70-2	45.5~51.0	3.1 0.40*	1.068 1.15*	0.80	제 1 鎌體
71-7	154.5~155	0.5	0.17	0.49	
71-7	156.5~157.5	1.0	0.34	1.47	제 2 鎌體
73-3	220.85~221.15	0.3	0.12	0.59	
71-8	307.65~308.15	0.5	0.17	0.41	
평균			0.18	0.78	

鎌化된 岩體 전부가 어느정도의 銅品位를 나타나며 어떤 현상이 나타나는가를 알아보기 위해 이용할수 있는 모든 자료를 사용해서 鎌體(김선역이 말한) 사이의 zone

71-7	147.2~149.0	1.8	0.61	0.59	
73-3	204.9~206.15	1.25	0.42	0.68	
73-3	206.2~206.5	0.3	0.10	1.17	제 3 鎌體
73-3	209.77~210.09	0.32	0.10	0.53	
71-8	320.65~322.3	1.7	0.57	1.09	
평균			0.46	0.81	
71-8	353.7~353.95	0.25	0.08	0.73	제 4 鎌體
72-9	51.0~52.0	1.0	0.34	0.84	제 5 鎌體
73-3	116.3~116.68	0.38	0.12	0.51	71-7호 공 용 data가 없음
평균			0.23	0.75	

* 광업진흥공사 분석 결과

표 7 붉은등 鎌床의 각 광체사이에 있는 zone의 평균품위

대 (zone)	Cu %	수평거리 (m)	core의 斜거리 (m)	비고
제 1 광체의 동쪽부분	0.03	140	D. H. 73-2 D. H. 73-1 D. H. 71-8	250 292 150 Cu 鎌化帶 바깥부분
제 1 광체와 제 2 광체사이	0.08 1.13*	62	D. H. 71-8	160 D. H. 73-3(98m) : 0.14% D. H. 70-2(38m) : 0.11% D. H. 70-2의 윗부분은 data를 이용하지 않았음
제 2 광체와 제 3 광체사이	?	2	D. H. 71-7 D. H. 73-3 D. H. 71-8	3 5 4 비교적 높은 품위
제 3 광체와 제 4 광체사이	0.14	11	D. H. 71-8	30
제 4 광체와 제 5 광체사이	0.12	20	D. H. 73-3	60 4, 5호 광체가 이 호공에서 발견되 지 않았기 때문 불확실함
제 5 광체 서쪽부분	0.20~Tr	20	D. H. 73-3	36 D. H. 71-7, 72-9에 대한 data 는 이용하지 않았음

* 광업진흥공사에서 分析한 欲

의 Cu의 平均品位를 구해보았다(표 7). 그러나 이는 완전하지 못함을 말해둔다.

d) 鎌體의 特徵

붉은등의 花崗閃綠岩質岩은一般的으로 pyrite를 가지는 石英脈이나 硅化帶로서 代表되는 白色의 石英質岩石(quartzic rock)으로 대부분 變質되어 있다.

어떤 부분에서는 전부가 硅化 되었고 또 다른 부분

에서는 2~3cm 내지 수십 센티메터의 石英細脈의 貫入을 받고 있다. 硅化帶은 pyrite로 變質되어 있고 石英細脈은 중간에 pyrite의 細脈을 가지고 있다.

變質을 받지 않은 신선한 岩石에서도 pyrite가 變質되어 있어서 전체암석이 많은 變質을 받고 있다. 현미경에서 다음과 같은 현상을 관찰했다.

石英...완전히 再結晶된 石英 또는 脈狀石英이 우세.

銅店嶺山의 붉은동 鐵體의 成因에 관한 研究

黑雲母…표백되거나 변질되어 綠泥石化. hydro-mica 우세.

斜長石…대부분 견운모化됨. 一次的인 斜長石은 대부분 oligoclase임.

붉은동지역에서 一般的으로 硅化作用(silicification)과 견운모화작용(sericitization)이 石英의 細脈을 따라서 특징적으로 나타난다.

正長石의 變質作用은 肉眼으로 관찰되지 않았다. 붉은동지역에서 많은 시료를 채취하여 심도에 따라 鑽物成分과 變質에 對하여 정밀한 연구를 하였다. 모든 시추 core에서 硫化鑽物은 동일한 특징을 나타냈다. 유화철은 石英脈中에 細脈狀으로 나타나거나 硅化帶와 閃綠岩帶에서는 광염상으로 나타나며 광염정도가 하부로 내려갈수록 약간씩 감소한다.

黃銅礦은 유화철 細脈이나 石英脈과 수반되어 나타나며 이때에는 방해석이 항상 수반된다. 一般的으로 하부로 내려갈수록 黃銅礦이 증가하는 경향을 나타낸다. chalcocite와 covellite가 드물게 관찰된다.

Molybdenite는 드물게 관찰되고 심도 300m 이하에서는 pyrrhotite가 증가하는 경향을 나타낸다(D. H. 71-8).

e) 岩石學的 考察

붉은동에 실시한 시추 core를 20m 간격으로 시료를 채취하여 육안, 편광현미경, universal stage, 반사현미경(ore microscope)의 관찰을 실시하였다. 그리고 本 core 시료를 연마하여 staining method를 사용하여 K-feldspar의 함량비를 측정하였다.

현미경 관찰에 의한 광물조성비로 보아 붉은동에 分布한 岩石의 原岩이 花崗閃綠斑岩임을 알수 있었다. 그리고 이 붉은동 岩體를 상기의 관찰 資料로서 크게 신선한부분(fresh rock)과 變質帶(alteration zone)로 分類하고 다시 變質帶를 Lowell과 Guilbert(1970) model을 참고로 變質鑽物의 特징과 조성에 의해 argillic zone과 potassic zone으로 구분하였다(그림 2). 그리고 變質帶의 鑽物學的 特징과 鑽化作用과의 關係를 고찰했다(표 8 참조).

(1) Fresh rocks

거의 變質을 받지 않고 대부분 構成鑽物들이 自形 내지 半自形의 결정으로 나타나는 岩石으로 zoning 구조를 나타내는 斜長石이 많음이 특징이다(사진 1).

主構成鑽物은 斜長石, K-feldspar이고 石英 黑雲母 角閃石과 opaque mineral이 부성분 광물로 소량 존재한다. opaque mineral은 소량의 magnetite와 pyrite, chalcopyrite 등으로 되어 있다.

本岩石은 특히 斜長石(36%)이 正長石(28%)보다 량적으로 많고 부분적으로 斜長石과 正長石의 斑狀으로 나타나고 있다.

本岩石의 構成 鑽物의 조성비와 構成 鑽物의 조직의 특징으로 보아 花崗閃綠斑岩에 해당되는 岩石이다. 斜長石은 대개 albite 쟁정을 나타내며 composition은 An 30~35이다. 그리고 本岩石의 斜長石은 magma가 급냉각시에 형성되는 zonal structure가 많이 나타남이 아주 특이할만 하다(사진 2).

K-feldspar는 주로 正長石이고 microcline, microperthite 등도 관찰된다. Fresh rock은 어느 시추공에서나 地表 가까운 부분에서는 꼭 나타난다. 붉은동 地域에서 일반적으로 하부로 내려갈 때 따라 fresh rock이 몇 번 되풀이하여 나타난다. 그리고 분석에 의하면 전체 시추공의 fresh zone 전체의 평균 품위는 약 0.10%이다(표 9).

그리고 각호공에서 地表 가까운 부분의 fresh rock에서 銅의 品位보다 하부에 있는 fresh zone에서 銅의 品位가 일반적으로 높아진다. 그러나 대체적으로 각호공 심도에 관계없이 거의 유사한 값의 銅의 品位를 나타내고 있다.

이 같은 사실은 花崗閃綠岩의 變質作用이 全岩體에 걸쳐 일어났음을 말해주며 本 地域 鑽床成因 해석의 중요한 하나의 근거가 된다.

(2) 變質帶(alteration zone)

本鑽床의 變質帶를 Lowell과 Guilbert (1970) model을 적용시켜 分類해 보면 potassic zone과 argillic zone으로 分類된다. Silicification zone은 argillic zone과 겹쳐 불규칙하게 나타나기 때문에 구분하지 않았다(표 10).

그리고 原岩인 花崗閃綠斑岩의 構成 鑽物이 많이 變質되었다.

붉은동 地域 花崗閃綠斑岩은 fresh zone, potassic zone, argillic zone이 몇 번 되풀이되어 나타나는데 이를 각 zone의 경계는 점이적이다. 특히 potassic zone과 mineralization과의 관계보다도 argillic zone과 mineralization이 더 밀접한 관계를 가지고 있고 또 argillic zone內에 鑽化作用이 더 현저함이 특징적이다.

특히 fresh rock과 potassic zone에서는 鑽石鑽物이 disseminated 되어 나타남이 특징이고 argillic zone에서는 vein, veinlets, microveinlets 狀으로 鑽化作用을 받음이 특징이다(사진 3).

자형의 pyrite는 상기 각 zone에 공히 나타나나 특히 argillic zone에서 우세하다.

그리고 각 zone과 zone 사이의 경계부에도 鑽化作用을 받은 부분이 많이 있다. 그리고 變質作用이 上下 어

표 9 붉은등지역 각 시추공별 평균품위도(특히 각 zone別 평균품위도, 1974. 11. 分析한 자료에 의함)

	71-8		71-7		72-9		71-C		79-2		비고
각 zone 別 Cu 평균품위	fresh	0.08	fresh	0.08	fresh	0.08	fresh	0.06	fresh	0.07	high grade ore
	argillic	0.11	argillic	0.07	argillic	0.06	argillic	0.07	argillic	0.11	는 포함되지 않음
	fresh	0.12	fresh	0.11	potassic	0.10	potassic	0.06	potassic	0.12	전체 호공의 평균 품위는
	argillic	0.12	argillic	0.07	fresh	0.09	fresh	0.09	fresh	0.12	fresh zone 0.095%
	potassic	0.14	fresh	0.08	argillic	0.09	potassic	0.07	argillic	0.12	argillic zone 0.10%
	argillic	0.21	argillic	0.14							
	potassic	0.09	fresh	0.09							
Cu % 평균품위	0.12		0.09		0.10		0.08		0.11		.

면 구조선만 따라서 일어난것이 아니라 횡적으로도 變質作用이 광화작용과 수반되어 일어났다. 이러한 변질 양상은 原岩形成과 同時に 일어난 현상임을 암시하여 준다. 이 變質帶는 脈狀礦體(김선역이 말한)에 수반되어 形成된 것은 아니다. 따라서 本礦床은 脈狀礦體가 아니고 또한 붉은등지역 花崗閃綠斑岩內의 鐵化作用은 남북으로 脈狀으로 일어난 것이 우세하지만 전체 岩石에 걸쳐 비교적 균일하게 일어났다. 南北으로 脈狀이 우세한 것은 N-S方向의 fissure에 따른것이고 全體礦化作用에 미친 구조에 대하여는 확인하지 못하였다.

(a) Potassic zone

本帶의 構成礦物은 K-feldspar, quartz, sericite, kaolin, biotite, chlorite 등으로 되어 있고 opaque mineral은 pyrite, chalcopyrite 등으로 되어 있다. K-feldspar는 주로 orthoclase이며 차형을 나타내는 一次的인 正長石를

長石(primary orthoclase)와 qz-or-pyrite-chalcopyrite veinlet 주위에 나타나는 타형의 二次的 正長石(secondary orthoclase)으로 구분된다.

일반적으로 正長石中 一次的인 正長石는 fresh rock에 二次的으로 交代再結晶된 正長石은 鐵化作用을 많이 받은 變質帶에 우세하게 나타난다(사진 4).

斜長石은 대부분 二次的인 正長石으로 치환되거나 kaolin 내지 sericite 化되었다. 혹은 모와 일부 각섬석은 녹니석化 되었고 pyrite가 많이 광염 되어있다.

本帶의 K-feldspar의 양적 변화를 관찰하기 위해 hydrofluoric acid와 barium chloride를 사용한 staining method (1960, Edgar H. Bailey and Rollin E. Stevens)를 사용하여 K-feldspar의 량을 point counting에 의해 측정하였다. 그 결과에 의하면 각 시추공마다 심도에 따라 K-feldspar의 양이 많은 부분과 작은부분이 반

표 10 銅店銅礦床의 热水變質常의 矿物組成

fresh granodiorite porphries	argillic zone (silicified zone)	potassic zone
quartz	양이 증가	변화없음.
orthoclase (primary)	많이 sericite 化됨. 주로 secondary orthoclase	primary orthoclase와 secondary orthoclase 가존재, 15~20% 이상
plagioclase (An 30~35) (albite twin 특히 zoning structure가 잘 발달)	대부분 sericite 내지 clay mineral 化됨,	대부분 secondary orthoclase로 replace 되거나 kaolin, sericite 化됨.
brown biotite, hornblende, opaque minerals	chlorite 化, sericite 化, pyritized	chlorite 化 pyritized
quartz의 veinlets microveinlet,	vein이 많이 존재, qz-py-seri-chalcopy, qz-or-chlor-seri - chalcopy-calcite?	qz-or-py-chalcopy veinlet 주위에 secondary orthoclase가 발달

복되어 나타났다. 특히 71-8호공에서는 심도가 깊어짐에 따라 K-feldspar의 양이 증가하는 경향을 나타내고 71-7호공에서는 심도가 깊어짐에 따라 K-feldspar의 양이 감소하는 경향을 나타냈다. 그러나 일반적으로 지표에 가까운 부분의 core 시료에서 K-feldspar의 양이 더 많이 나타났다.

72-9, 72-C, 70-2호공에서는 K-feldspar의 어떤 양적 변화의 규칙성을 찾아볼수 없었다.

本帶는 K-feldspar 15~35%를 나타내는 부분이다. 그러나 fresh zone은 예외이다. 일반적으로 本帶에서 鎌石礦物은 disseminate되어 나타나며 potassic alteration은 2~3mm두께의 veinlet에 pyrite, chalcopyrite를 수반하여 일어났음을 관찰할수 있었다.

(b) Argillic zone

本 zone에서는 주로 斜長石이 대부분 kaolin 내지 粘土鎌物化되고 自形의 pyrite가 많이 발달함이 특징이다.

주 구성 광물은 kaolin, 石英, 正長石, 綠泥石, sericite, opaque mineral이고 正長石은 二次的인 것이 우세하고 一次的인 正長石은 부분적으로 變質되어 sericite化되었고 二次的인 正長石은 粒狀構造(granular texture)로 나타나거나 石英 粒子사이나 kaolin 사이에 충진되어 나타난다.

그리고 드물게 正長石과 石英의 斑晶이 存在하고 있다. 특히 本帶에서 二次的인 正長石과 수반되어 자형의 pyrite와 타형의 pyrite, chalcopyrite와 같은 鎌石礦物이 우세하게 나타난다.

일반적으로 正長石의 양이 적고 fresh rock에서보다 石英의 양이 일반적으로 증가한다. 그리고 正長石은 대부분 kaolin 내지 硫化物화되고 혹은모는 녹니석화되었다(사진 5). 본帶內에는 鎌床이 어느 試錐호공에서나 다 존재하며 특히 이帶에 鎌化作用을 많이 받고 있고 많은 vein, veinlet, microveinlet 등과 수반되어 고품위 鎌石礦物이 산출됨이 특이할만하다.

Quartz-pyrite vein 주위에는 silification을 받고 있고 그리고 부분적으로는 광석광물이 disseminated되어 나타나기도 한다.

本帶은 地表에서 하부로 내려감에 따라 각 호공마다 몇번씩 되풀이하여 나타나며 반드시 많은 鎌脈들을 수반하며 광화작용을 심하게 받음이 특징이다.

本帶는 San Manuel-Kalamazoo와 Morenci 지역과 같은 남서북미의 porphyry copper deposits의 quartz-sericite-pyrite alteration과 유사하다. 그리고 本帶는 규화작용을 많이 받고 있다. 특히 quartz-pyrite-chalcopyrite vein 주위에 silification을 받은 현상을 잘 볼수있다.

silification은 本帶에 전반적으로 불규칙하게 나타

나기 때문에 따로 分類하지 않았다.

(f) 鎌床成因에 對한 考察

붉은동鎌床은 주향 N-S 내지 N10°E이고 수직으로 경사하며 서로 60m정도 떨어진 5~6개의 鎌體로 되어 있다고 要約하였다(김선역).

構造線이 南北으로 급경사하게 나타나는 경향은 이 지역의 다른 鎌脈과 石英斑岩에서도 잘 나타난다. 그러나 필자는 김선역이 말한 그런 鎌體를 믿지 않고 全火成岩體가 鎌化作用을 받아 괴상광체로 변하고 그 가운데서도 pyrite 鎌化作用과 같이 chalcopyrite 鎌化作用이 N-S 方向을 따라 강하게 일어났다고 생각한다. 本花崗閃綠斑岩 cupola의 서남쪽부분에 해당하는 黃은동에서 만 試錐를 하였기 때문에 鎌體의 전반적인 특성은 알수 없다. 그러나 本 cupola 内에서 銅의 鎌化作用帶가 pyritized zone에 둘러쌓이고 이는 다시 magnetite zone에 의하여 둘러쌓이는 帶狀構造를 보이는 경향이 있다.

이와같은 帶狀帶과 不規則하지만 全般的으로 母岩이 變質되어 있는 狀態는 R. H. Sillitoe(1973)가 그린 schematic model과 유사하다.

美國 남서부에 있는 斑岩銅鎌床에서와 같이 molybdenite가 本鎌床의 鎌體에 수반된다. 그리고 金, 銀도 鎌體內에 수반되는데 이는 西太平洋 지역에 있는 斑岩銅鎌床의 특징과 유사 하다. 이상의 모든 현상이 本鎌床이 斑岩銅鎌床임 것이라는 사실을 말해준다. 하지만 완전한 결론은 가까운 장래에 더많은 시추결과에서 알려지게 될것이고 鎌體의 成因도 확실히 밝혀질 것이다.

9. 결 론

銅店 鎌山에는 9개의 鎌體가 있는데 그 중 黃은동鎌床이 가장 전망이 밝고 많은 탐사가 되고 있다.

나머지 鎌體들은 대부분 소규모의 脈狀鎌體이다. 그러나 이들이 黃은동鎌床의 成因을 규명하는데는 중요한 사실이 된다. 비록 黃은동鎌床의 探查가 花崗閃綠斑岩 cupola의 일부분에서만 실시되었지만 필자의 견해로는 本鎌床이 銅含量이 낮긴 하지만 鎌化作用이 花崗閃綠斑岩 전체에 걸쳐 일어난 斑岩銅鎌床인것으로 생각된다.

붉은동지역의 화강섬록반암을 fresh rock과 變質帶로 分類하고 變質帶를 다시 potassic zone과 argillic zone으로 구분하였다. 變質帶중 argillic zone이 광화작용과 밀접한 관계가 있고 변질작용이 수직의 맥상으로 일어난

표 8 붉은등 맨床試錐 core岩石의 鎌物學의 特징과 化學分析에 의한 銅品位

Sample No.	depth (m)	Cu %	Qz Pl Or	Kao Ch Bi Hb Ep Ap Seri						opaque mineral py, mt eu an	alteration zoning	비 고	
				Kao	Ch	Bi	Hb	Ep	Ap				
71-8-1	20	0.08	×	×	1 ^p	×	×	×	×	×	×		
2	22	0.08	×	×	3 ^p	×	×	×			×		
3	42	0.06	×	×	5 ^p	×	×	×		×	×		
4	62	0.08	×	×	7 ^p	×	×				×		plagioclase-zoning structure
5	82	0.12	×	×	0	×	×	×	×	×	×	↓	
6	102	0.09	×		0	×	×			×	×		mineralized
7	122	0.08	×	×	2 ^s	×	×			×	×		
8	142	0.09	×		1 ^e	×	×			×	×		mineralized
9	163	0.16	×		2 ^a	×				×	×		
10	182	0.08	×		2 ^s	×	×	×		×	×		
11	202	0.16	×	×	12 ^p	×	×	×		×	×		disseminated
12	222	0.16	×	×	8 ^p	×	×	×		×	×		
13	242	0.10	×	×	15 ^p	×	×	×	×	×	×		vein, secondary orthoclase
14	262	0.10	×	×	3 ^p	×	×			×	×		
15	282	0.12	×	×	0 ^p	×	×	×		×	×	●	pyrite vein
16	301	0.10	×	×	4 ^p	×	×	×		×	○		
17	317	0.14	×		35 ^s	×	×	×		×	○		318~328m is missing because of high grade.
18	340	0.10	×		2 ^s	×	×			×	○		(307.6m~308.1m(4.41%), 20.65m~322m(1.09%))
19	360	0.18	×	×	30 ^s	×	×	×		×	○		353.7m~353.95m(0.73%)
20	383	0.40	×		3 ^s	×	×	×		×	○		
21	401	0.10	×		8 ^s	×	×			×	○		
22	420	0.14	×	×	11 ^s	×	×	×		×	○		
23	440	0.10	×	×	20 ^p	×	×			×	○		
24	450	0.09	×	×	15 ^e	×	×			×	○		disseminated

평균 0.12

71-7-1	20	0.08	×	×	20 ^p	×	×			×			
2	40	0.09	×		1 ^s	×	×			×	×		
3	60	0.06	×	×	24 ^p	×	×	×		×			
4	80	0.15	×	×	2 ^p	×	×	×		×			
5	100	0.08	×	×	20 ^p	×	×			×			
6	120	0.14	×		1 ^s	×				×	×	×	pyrite vein
7	140	0.08	×		0	×				×	×		
8	160	ND	×		2 ^s	×				×	×		{147.2m~149.0m(0.59%), 154.5m~155m(0.49%), 156.5m~157.5m(1.47%)}
9	180	0.08	×	×	3 ^p	×	×	×		×	×		
10	202	0.14	×		3 ^p	×	×			×	×		chalcopyrite
11	220	0.09	×	×	2 ^p	×	×			×	×		pyrite disseminated

평균 0.09

Sample No.	depth (m)	Cu %	Qz Pl Or	Kao Ch Bi Hb Ep Ap Seri	opaque mineral		alteration zon-ing	e]	고
					eu	an			
72-9-1	35	0.08	×	32 ^p	×	×	×	×	black chalcocite? 48m~53m chalcopyrite rich qz-py vein, chalcopyrite
2	52	ND	×	2 ^s	×		×	×	
3	53.5	0.09	×	0	×		×	×	
4	74	0.10	×	8 ^s	×		×	×	
5	94	0.09	×	×	33 ^p	×	×	×	
6	114	0.13	×	0 ^s	×		×	○	
7	130	0.06	×	1 ^s	×		×	○	
8	150	0.08	×	0 ^s	×	×	×	○	

평균 0.10

71-C-1	15	0.06	×	×	8 ^p	×	×	×	pyrite vein disseminated
2	31	0.07	×	×	28 ^{p,s}	×	×	×	
3	48	0.07	×		5 ^s	×	×	×	
4	61	0.04			0				
5	75	0.08	×		19 ^p	×	×	×	
6	85	0.09	×	×	25 ^p			○	
7	96	0.09	×		7 ^p	×		○	
8	108	0.08	×		34 ^s	×	×	○	
9	119	0.10	×		0	×		○	
10	130	0.14	×		2 ^s	×	×	○	

평균 0.08

70-2-1	20	0.08	×	×	10 ^p	×		×	qz vein 45.5~51.0m (0.80%) pyrite vein
2	40	0.09	×	×	25 ^s	×	×	×	
3	60	0.10	×		0	×	×	×	
4	80	0.10	×			×		×	
5	100	0.14	×		3 ^s	×		×	
6	120	0.12	×		30 ^s	×	×	○	
7	130	0.12	×	×	32 ^s	×	×	○	

평균 0.11

Cu 分析 ; 지질광물연구소에서 실시 (1974. 9)

참고 : 본 분석시료는 광진, 지질광물연구소가 채취한 후 채취한 시료임.

Qz : Quartz, Pl : Plagioclase, Or : Orthoclase, Kao : Kaolin, Ch : Chlorite, Hb : Hornblende, Bi : Biotite
Ap : Apatite, Seri : Sericite, Py : Pyrite, p : Primary orthoclase, s : Secondary orthoclase, mt : magnetite

fresh zone eu : euhedral, an : anhedral

Argillic zone

Potassic zone

것이 아니라 횡적으로 넓게 면질대가 발달되어 있고
광화작용도 이에 수반되어 일어 났음이 밝혀졌다.

그리고 鎌體의 형태, mineral zoning, 鎌物共生關係,
母岩變質 등이 世界의 다른 지역의 porphyry copper 鎌

床과 아주 類似하기 때문에 이런 결론을 내릴 수 있었다.

그러므로 黃은동뿐만 아니라 cupola 주위 전체 지역
에 걸쳐 더 많은 시추탐사가 시급히 요청된다.

Reference

- 김선억 (1973) : 銅店礦山에 관한 연구(미발표)
礦業振興公社 調查資料(미발표)
- 浜地忠雄(1970) : 銅店礦山調査報告(日本文)
- Edgar H. Bailey and Rollin E. Stevens (1960); Selective Staining of K-feldspar and Plagioclase on Rock Slabs and Thin Sections (Am. Min. Vol. 45, p. 1020—1025)
- Bamford, R.W. (1972), The Mount Fubilan (OK Tedi) Porphyry Copper Deposit, Territory of Papua and New Guinea. (Econ. Geol., Vol. 67, p. 1019—1033.)
- J. David Lowell and John M. Gilbert (1970); Lateral and Vertical Alteration-Mineralization Zoning in Porphyry Ore Deposits. (Econ. Geol. Vol. 65, No. 4, pp. 373—408.)
- V.F. Hollister, R.R. Potter, and Barker (1974); Porphyry-type Deposits of the Appalachian Orogen. (Econ. Geol. Vol. 69, 1974, pp. 618—630)
- Lowell, J.D. (1968); Geology of the Kalamazoo Ore body, San Manuel district, Arizona. (Econ. Geol., Vol. 63, pp. 454—654)
- Richard, H. Sillitoe (1973); The Tops and bottoms of Porphyry Copper Deposits. (Econ. Geol. Vol. 68, 1973 pp. 799—815)

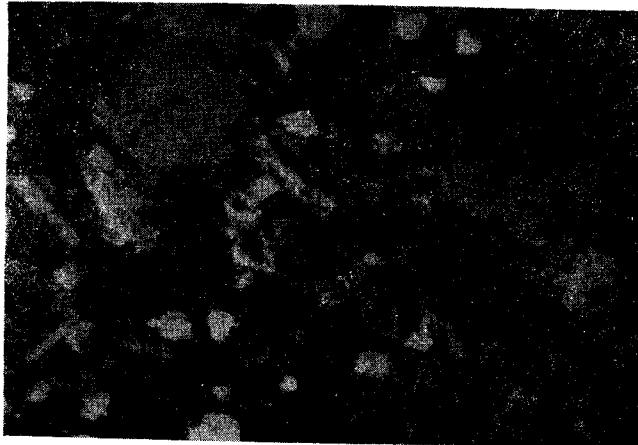


사진 1. 花崗閃綠斑岩의 Fresh type. 自形의 石英, 長石, 黑雲母, 正長石; 斜長石과 正長石의 斑晶이 나타남. (3.5×8)



사진 2. 花崗閃綠斑岩內의 斜長石의 Zoning 構造. (10×8)

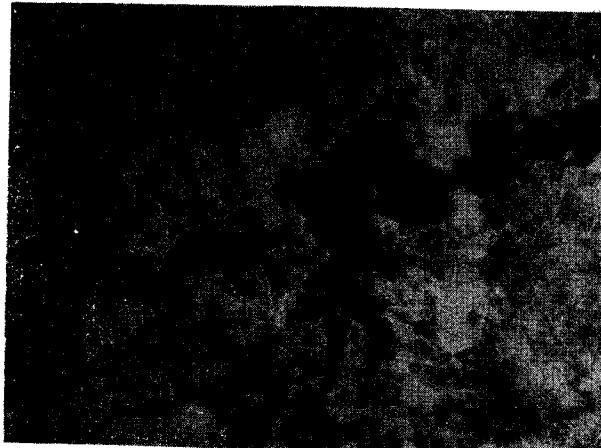


사진 3(a) 變質帶內에 發達된 pyrite, chalcopyrite의 veinlet. (open 3.5×8)

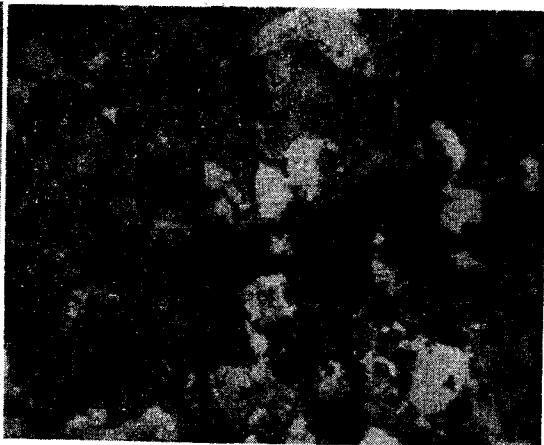


사진 3(b) 사진 3a 의 cross, veinlet 이 正長石, 石英을 수반함.

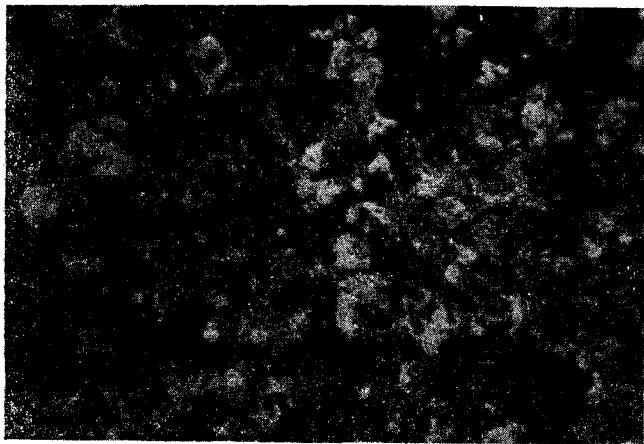


사진 4. 變質帶의 potassic zone; K-feldspar 는 대부분 orthoclase 임.

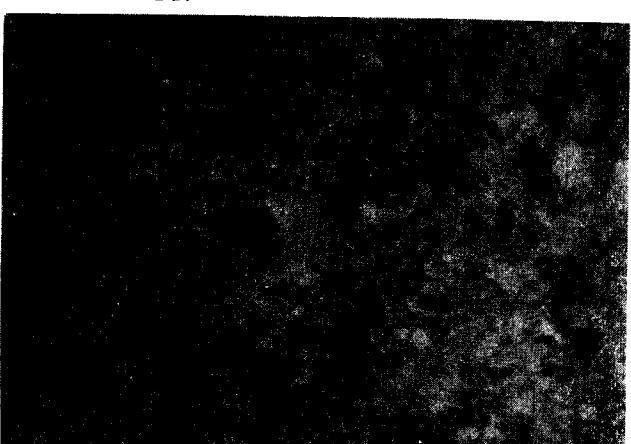


사진 5. 變質帶의 argillic zone; 대부분 斜長石이 Kaolin 내지 clay mineral 化됨.

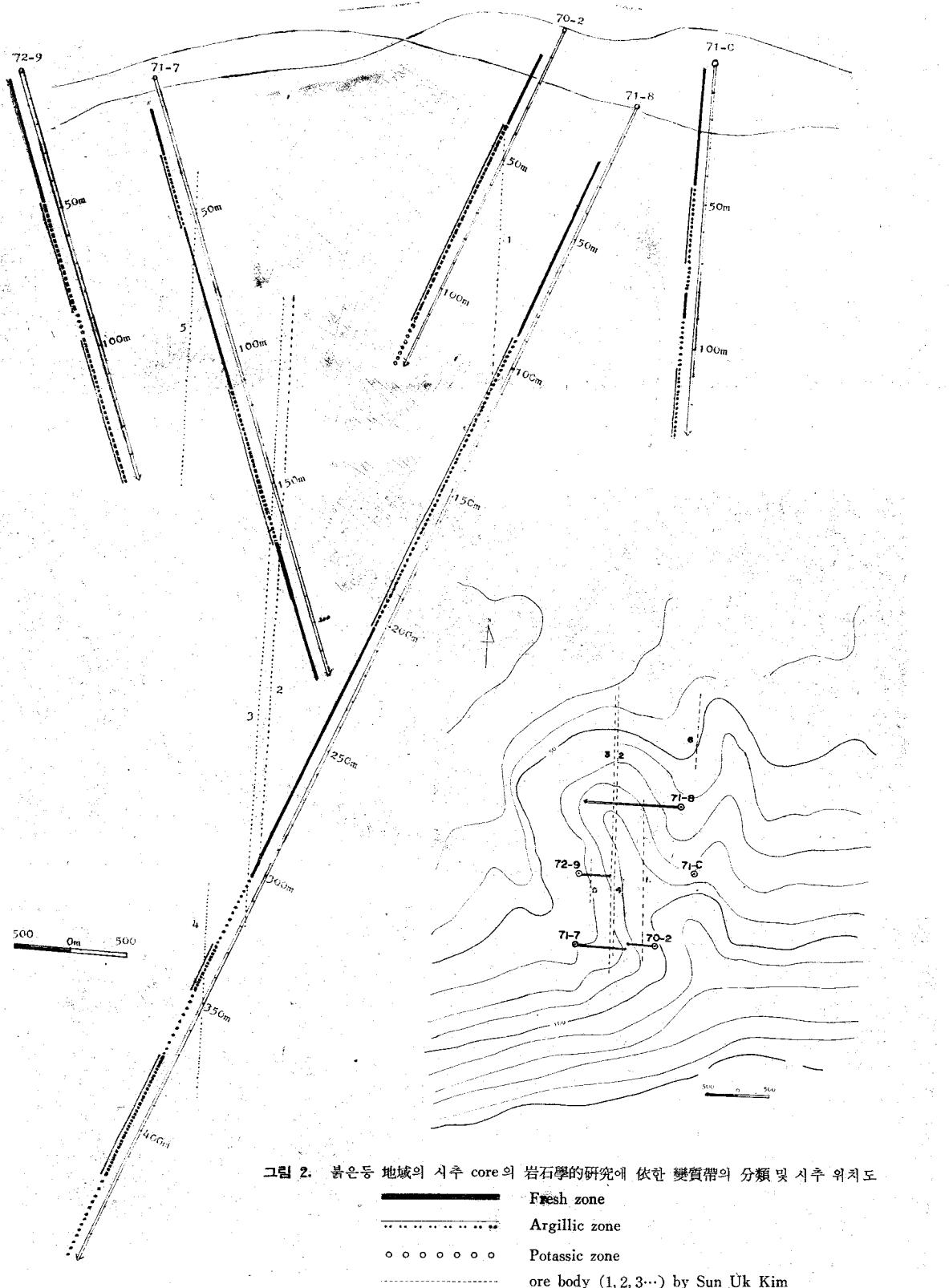


그림 2. 불은동 地域의 시추 core 의 岩石學的研究에 依한 變質帶의 分類 및 시추 위치도

Fresh zone

Argillic zone

Potassic zone

ore body (1, 2, 3...) by Sun Ük Kim

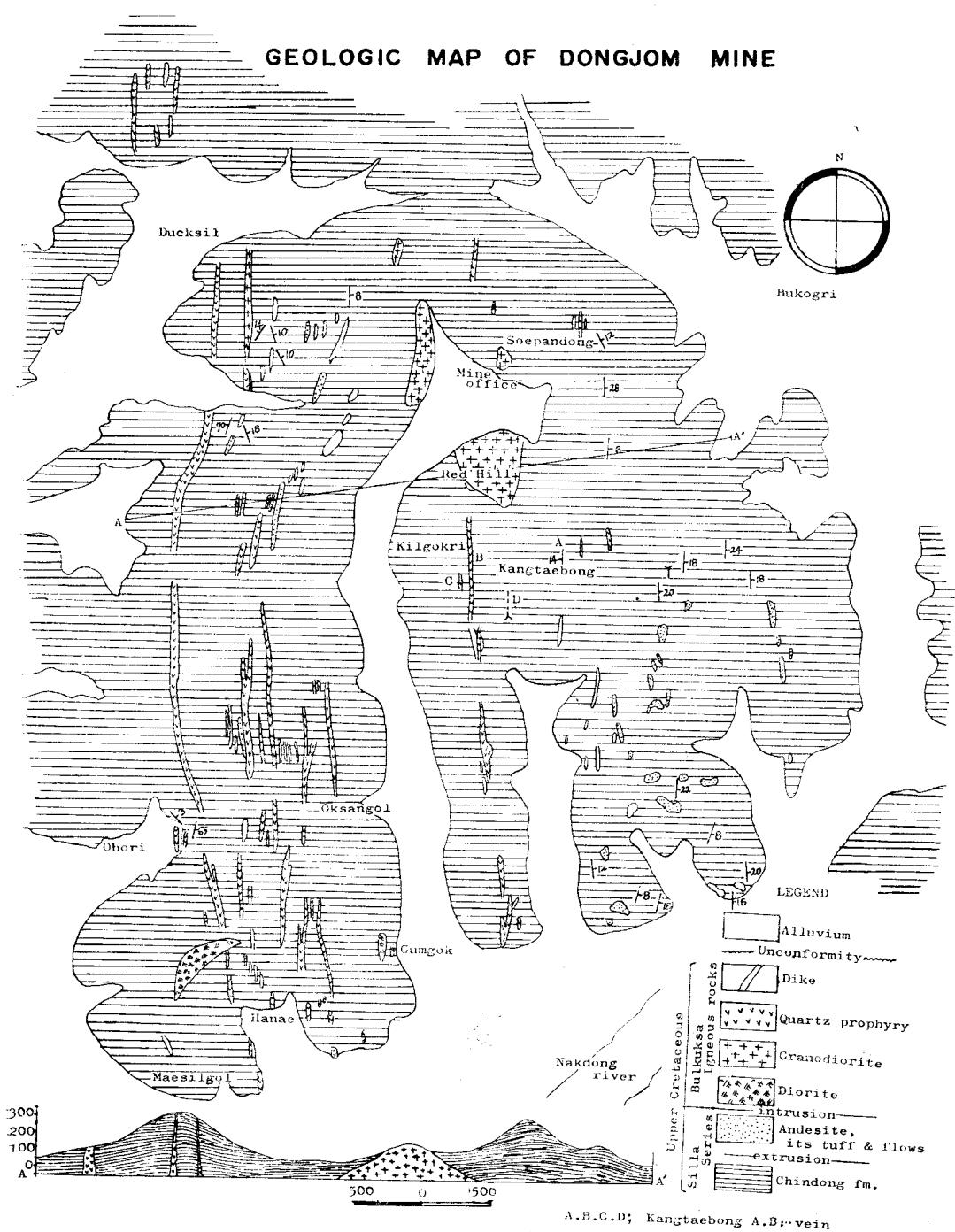


그림 3. 銅店礦山 地質圖 및 各鎔體位置圖