

B. a. VI.

地質調査所報告第147號

中國地方の蠟石と  
それに關連する熱水變質の研究

安 藤 武

昭和廿七年六月七日

物理化學研究會  
地質調査所  
協會

地 質 調 査 所

昭 和 27 年 2 月



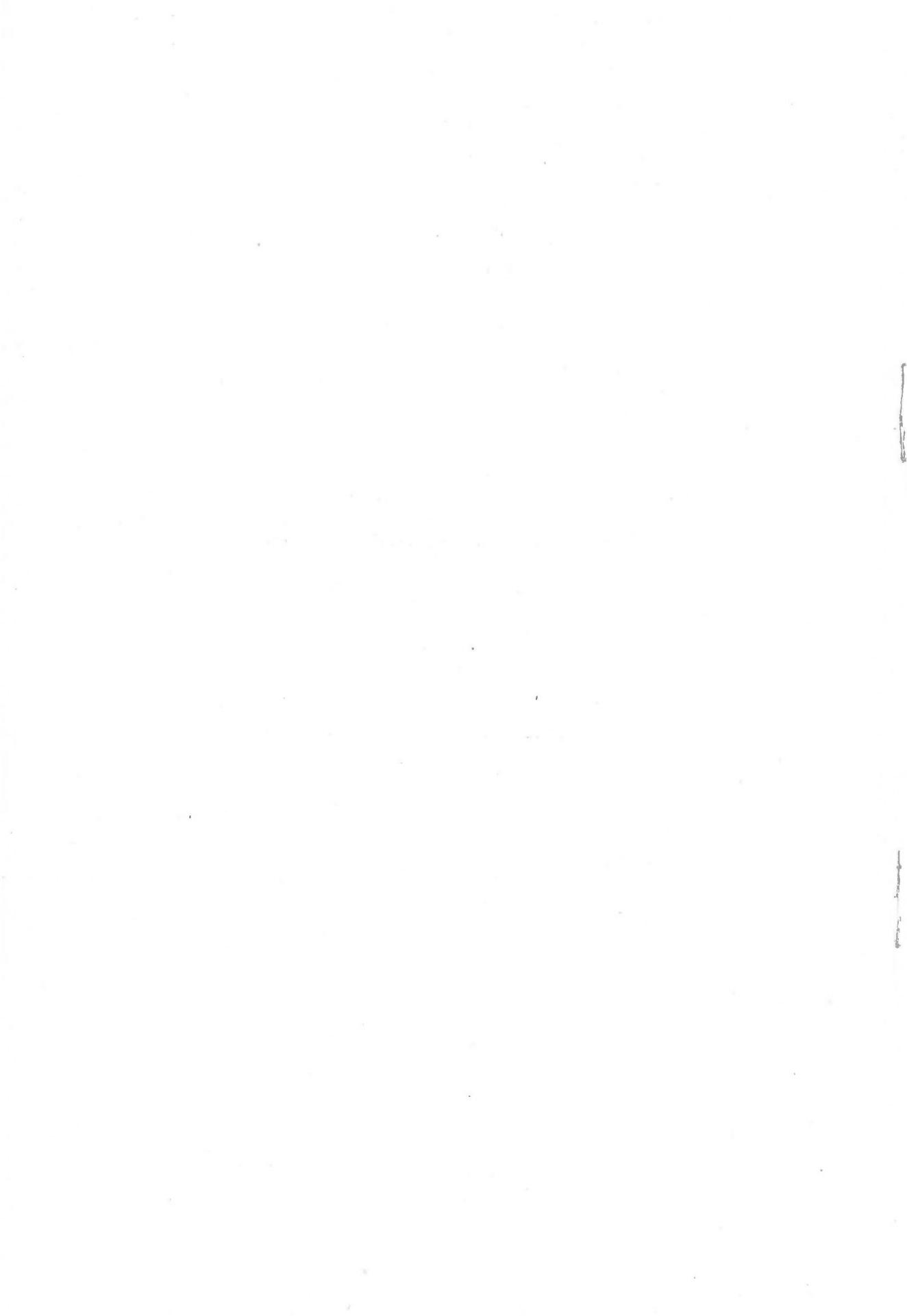
553.611.9 : 550.8 (521.8) : 553.24.065

## 地質調査所報告

所長 三土知芳

### 中國地方の蠟石と それに關連する熱水變質の研究

通商產業技官 安藤武



## 目 次

I 緒 言 .....	1
II 鉱床の分布 .....	1
III 各 論 .....	2
A 三石地方の蠟石 .....	2
B 生野地方の蠟石及び明礬石 .....	10
C 三方地方の蠟石 .....	20
D 百合蠟石 .....	20
E 勝光山地方の蠟石及び明礬石 .....	22
F 阿武郡地方の蠟石 .....	24
IV 鉱床の成因 .....	27
V 結 言 .....	32
VI 主な参考文献及び資料 .....	33
Résumé (in English) .....	1



# 中國地方の蠟石とそれに関連する熱水変質の研究

通商産業技官 安 藤 武

## I. 緒 言

わが國における蠟石鉱床は、中國より九州の福江島に亘る酸性火山岩の噴出地域と、長野地方の石英閃綠岩の賦存地域に分布している。中國地方の酸性火山岩（石英粗面岩あるいは石英斑岩）には葉蠟石鉱床のみならず、カオリン質蠟石鉱床および明礬石鉱床等には重要鉱床を胚胎し、岡山縣和氣郡、兵庫縣神崎郡および城崎郡、広島縣比婆郡、山口縣阿武郡等では稼行され、本邦の蠟石および明礬石資源として重要視されている。既に知られているように、蠟石には葉蠟石  $\text{Al}_2\text{O}_3 \cdot 4\text{SiO}_2 \cdot \text{H}_2\text{O}$  を主成鉱物とする葉蠟石質蠟石で蠟石煉瓦・クレー・陶磁器等の原料に使われているものと、カオリン  $\text{Al}_2\text{O}_3 \cdot 2\text{SiO}_2 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$  を主成鉱物とするカオリン質蠟石で主にシャモット煉瓦に使用されているものとがあり、また蠟石に作られるデアスボル（ダイアス、特殊蠟石あるいは擬石とも呼ばれるデアスボル  $\text{Al}_2\text{O}_3 \cdot \text{H}_2\text{O}$  に富む鉱石）は高礬土質の特殊耐火物として使用されている。明礬石は加里の多いものに属し、加里肥料・加里明礬等の製造に用いられている。

兵庫縣柄原、広島縣勝光山のように一地区（熱水変質帶）中に葉蠟石質蠟石・カオリン質蠟石および明礬石の鉱床を胚胎するもの、岡山縣三石地方のように葉蠟石質蠟石鉱床のみを胚胎するもの、兵庫縣三方地方のようにカオリン質蠟石鉱床のみを胚胎するものがある。筆者は主として化学試験と顯微鏡観察によつてこれら鉱石および母岩の研究を行つて性状等の一部を明らかにし、関連する熱水変質作用についても若干の考察を行つた。

## II. 鑿床の分布

中國地方の蠟石ならびに明礬石鉱床の產地は次の通りである。

### I 葉蠟石質蠟石

地 区	位 置	鉿 山 名
三 石	岡山縣和氣郡三石町三石 〃 〃 〃 野谷 〃 〃 〃 八木山	品川三石、大平、加藤、坪田、 元山、岡村、平山、日の出 五反田 八木、土橋、梅谷
石 村	高根村 〃 〃 高根村小板屋 〃 〃 〃 高田	大盛、壽、浅岡、淡陶 石船、則次

生野	柄原 越知谷	兵庫縣神崎郡長谷村柄原	長谷, 大成
		" " 越知谷村越岩	日鉄越知谷採石, 丸越, 中島, 北神
		" " 大山村	
勝	光山	広島縣比婆郡山内北村	品川勝光山, 合資会社勝光山, 三金興業勝光山
阿武	奈古	山口縣阿武郡奈古町宇久	日耐奈古, 品川奈古
		" " " 河内	関門採石, 河内, 奈古
		" " 木興	
須佐		" " 宇田鄉村名振	名振
		" " 江崎町瀬尻	
徳佐		" " 徳佐村徳佐下	倉田, 鋼倉

## II カオリン質蠣石

地 区		位 置	鉱 山 名
生野	柄原	兵庫縣神崎郡長谷村柄原	大沢, 丸磯
	福山	" " 粟賀村福本	福山
	竹原野	" 朝来郡生野町竹原野	
三百勝須滑	方合光山佐	" 城崎郡三方庄村境	品川三方, 清滝
		" " 奥竹野村森本	百合
		広島縣比婆郡山内北村	
		山口縣阿武郡須佐町北谷	須佐
		" 佐渡郡袖野村滑	滑

## III 明礬石

地 区		位 置	鉱 山 名
生野	柄原	兵庫縣神崎郡長谷村柄原	浅田柄原
	福山	" " 粟賀村福本	浅田福山
勝	光山	広島縣比婆郡山内北村	

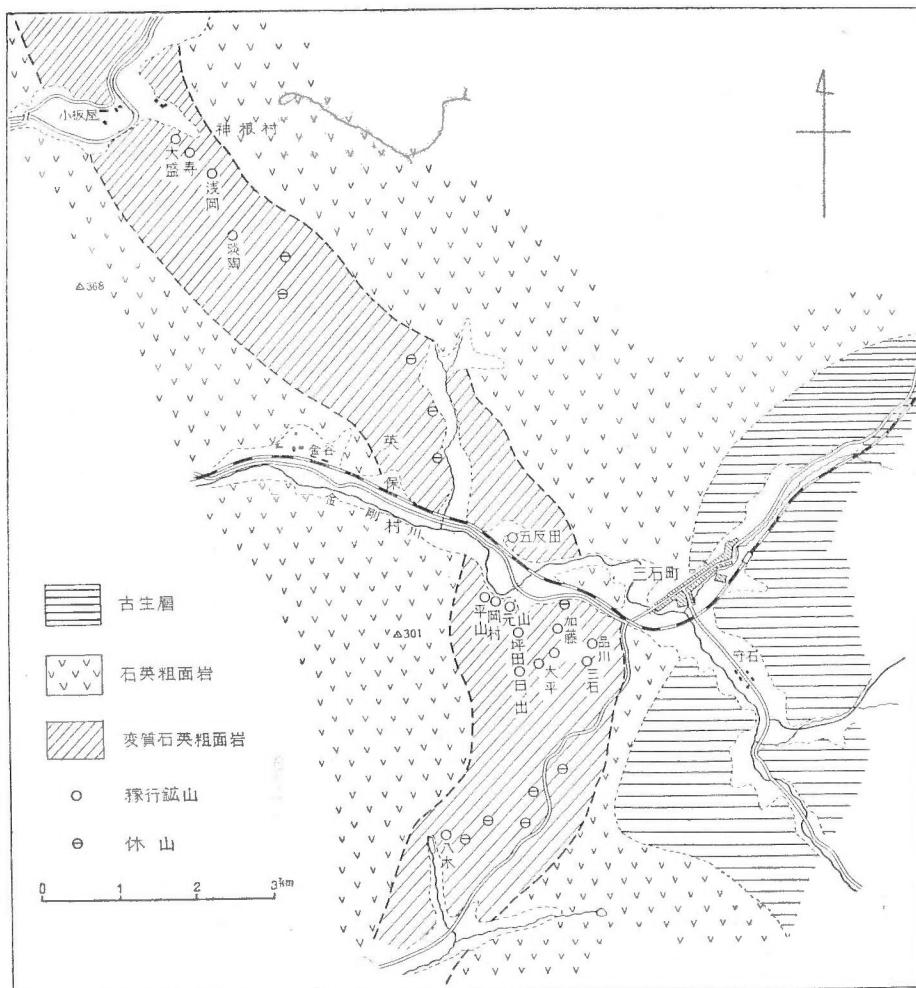
## III. 各論

## A. 三石地方の蠣石

三石地方は葉蠣石鉱床の分布地域で、蠣石鉱床は岡山縣和氣郡三石町より神根村に亘る地域に略々帶状に発達する変質帶中に賦存している。この変質帶中には葉蠣石質蠣石鉱床を散在するが、カオリン質蠣石および明礬石の鉱床は隨伴されていない。特に台山区域は古くから稼行され、蠣石の生産は最も盛んである。部分的に変質程度の差が著しく鉱石は種類による変化に富んでいる。地質ならびに鉱床については最近本所上野三義氏の詳しい調査報告が行われる筈であるから、こゝには概略を記するに留める。

## 1. 地質及び鉱床

この地方は古生層とこれを貫いて広く発達した石英粗面岩からなつている。鉱床はその形狀が著しく不規則であり、蠟石鉱体の集合物として台山の鉱床・小板屋の鉱床等を形成している。石英粗面岩は石英・斜長石・カリ長石・黒雲母および角閃石を斑晶として伴い、珪長質石基からな



第1図 三石附近地質及び鉱床分布図 (上野・安藤・原圖)

るネバダイト質石英粗面岩である。古生層は主として黒色粘板岩からなり、台山の東方地域に基盤として露出しているが、鉱床を伴う変質帶中にも处处に散在する。これらの粘板岩は大きな捕獲岩塊と考えられるもので、変質作用を受けて黒色乃至灰色の葉蠟石化粘板岩(Pyrophyllitized clay slate)となつてゐる。蠟石は石英粗面岩および捕獲粘板岩塊を原岩として熱水変質作用に基いて生成されている。

第1表 三石蠣石の原岩及び変質岩

試料 成分	石英粗面岩	黒色粘板岩	試料 成分	葉蠣石化 石英粗面岩	葉蠣石化 粘板岩
SiO <sub>2</sub>	74.48	66.90	SiO <sub>2</sub>	86.65	77.03
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	13.86	16.24	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	9.96	17.85
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.42	2.08	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.36	0.53
FeO	0.66	3.29	TiO <sub>2</sub>	0.22	0.46
MgO	0.24	0.59	CaO	0.60	0.33
CaO	1.19	1.07	MgO	0.19	0.12
K <sub>2</sub> O	4.86	3.62	K <sub>2</sub> O	tr	tr
Na <sub>2</sub> O	2.34	2.82	Na <sub>2</sub> O}		
H <sub>2</sub> O+	1.41	2.42	H <sub>2</sub> O+	2.01	3.42
H <sub>2</sub> O-	0.44	0.29	H <sub>2</sub> O-	0.11	0.28
TiO <sub>2</sub>	0.08	0.34			
MnO	0.01	0.01			
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0.04	0.31			
total	100.03	99.98	total	100.10	100.02
Norm					
Quartz	38.9	32.7	Quartz	63.2	35.1
Orthoclase	29.1	21.1	Pyrophyllite	35.1	63.0
Albite	19.9	23.6			
Anorthite	5.9	3.9			
Corundum	2.5	6.3			
Hypersthene	1.3	5.3			
Magnetite	0.7	3.0			
Ilmenite	0.2	0.6			
Apatite	Tr	0.6			

第2表 葉蠣石化粘板岩の灼熱減量

試料	採取地	灼熱減量	備考
1	平山鉱山区域	3.42%	第1表の完全分析参照
2	五反田鉱山区域	4.01	
3	品川三石鉱山区域	3.63	
4	加藤鉱山区域	2.48	
5	元山鉱山区域	2.05	

備考 灼熱減量は略々 +H<sub>2</sub>Oに相当し、該岩石の葉蠣石化の変質程度を示している。

原岩とその変質物に相当する葉蠣石化石英粗面岩および葉蠣石化粘板岩の化学成分は第1表の通りである。これらの変質岩石は蠣石生成の熱水変質過程における中間的生成物であつて、一般にはほとんど石英と葉蠣石成分からなり、いづれも見掛上原岩より高珪酸質になつてゐる。

## 2. 鉱石

鉱石の大部分は石英粗面岩を原岩とする葉蠣石質のもので、主として熱水変質作用の強弱に

第3表 三石蠣石(台山区域)

	真石-I	真石-II	真石-III	青蠣	中石	白蠣-I	白蠣-II	白蠣-III	特殊蠣石 (ダイ アス)	特殊 擬石	蠣石 粘土	特殊 蠣石
No.	1	2	3	4	5	6	7	8	9	10	11	12
SiO <sub>2</sub>	79.15	74.23	73.95	62.14	61.31	48.93	55.05	50.90	19.38	61.92	46.79	2.65
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	16.04	21.30	20.51	31.15	31.52	41.46	35.08	38.46	67.97	29.76	42.14	82.17
Ig. loss(H <sub>2</sub> O+)	3.04	3.69	3.87	5.47	5.84	8.60	8.08	8.76	12.23	7.16	5.86	14.69
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.62	0.38	0.53	0.71	0.40	0.51	0.20	0.36	0.13	0.44	0.28	0.01
TiO <sub>2</sub>	0.28	0.06	0.20	0.25	0.57	0.18	0.12	0.18	0.04	0.15	0.13	0.07
CaO	0.51	0.24	0.47	0.03	0.04	0.02	0.61	0.02	0.02	0.08	0.08	tr
MgO	0.17	0.01	0.18	0.05	0.05	0.03	0.15	0.02	0.03	0.05	0.12	0.02
K <sub>2</sub> O	—	—	—	—	—	0.10	0.42	0.74	—	—	4.22	0.40
Na <sub>2</sub> O	—	—	—	—	—	tr	tr	tr	—	—	0.02	—
H <sub>2</sub> O-	0.21	0.15	0.30	0.21	0.28	0.15	0.33	0.58	0.22	0.40	0.40	—
total	100.02	100.06	100.01	100.01	100.02	99.98	100.04	100.02	100.02	99.96	100.04	100.01
Pyrophyllite	56.6	75.2	72.4	93.2	91.6	—	—	—	29.1	—	—	—
Quartz	41.4	24.1	25.7	trace	trace	trace	trace	trace	trace	—	—	—
Diaspore	none	none	none	5.6	6.6	18.0	6.5	5.4	70.3	—	—	—
Sericite	—	—	—	—	—	1.3	5.4	9.5	none	—	—	—
Pyrophyllite +Kaoline	—	—	—	—	—	79.8	86.7	78.0	—	—	—	—
分子比 { <sub>s</sub> <sup>h</sup>	1.07	1.00	1.07	1.00	1.04	1.17	1.30	1.29	—	—	—	—
分子比 { <sub>s</sub> <sup>h</sup>	8.40	5.38	6.13	3.39	2.01	2.66	2.66	2.25	—	—	—	—
耐火度 S. K	28+	30	29+	33	33+	35-	34	n. d	—	—	—	—

## 試 料

- No. 1 真石-I 品川三石鉱山第一坑(クレー用2級蠣石)  
 No. 2 真石-II 大平鉱山第二斜坑(クレーおよび埴堀用1級蠣石)  
 No. 3 真石-III 平山鉱山平山坑(クレーおよび耐火物用蠣石)  
 No. 4 青蠣 大平鉱山  
 No. 5 中石 大平鉱山  
 No. 6 白蠣-I 大平鉱山新斜坑  
 No. 7 白蠣-II 品川三石鉱山第一坑  
 No. 8 白蠣-III 加藤鉱山山頂露天堀  
 No. 9 特殊蠣石(塊状ダイアス) 大平鉱山  
 No. 10 特殊擬石 大平鉱山  
 No. 11 蠣石粘土 大平鉱山新斜坑  
 No. 12 特殊蠣石 君塚康治郎, 三石蠣石鉱床(窯業協会誌)

分析者: No. 1~No. 11 安藤 武

耐火度測定; 品川自煉瓦片上工場

應じ、各種の鉱石の組合せが見られる。すなわち変質度の弱いと考えられる地域（例えば高根村高田地域等）では鉱床は單に真石質蠟石のみからなつてゐるに過ぎないが、漸次変質作用が著しくかつ複雑となるに従つて鉱石の種類を増加し、例えば台山区域では細別すると實に20余種類に達している。鉱石を地域内の一般的分類(各鉱山によつて多少の相異はある)に従つて列挙すると次のようである。

- |                   |                                   |
|-------------------|-----------------------------------|
| 1. 真石 (Ma-ishii)  | 5. 白蠟または上石 (Haku-rou or Jō-ishii) |
| 2. 間石 (Ai-ishii)  | 6. 特殊蠟石…… {球状ダイアス(目玉石)<br>塊状ダイアス} |
| 3. 青蠟 (Aō-rou)    | 7. 蠟石粘土                           |
| 4. 中石 (Chū-ishii) | 8. 特殊擬石 <sup>ギシ</sup>             |

台山区域の代表的鉱石について分析を行つた結果は、第3表の通りである。表中の鉱物組成の量は顯微鏡觀察に基いて化学成分から鉱物の理論値によつて算出したものであり、分子比は  $\text{Al}_2\text{O}_3=1$  とした場合の該鉱石の結晶水 (h) および珪酸 (s) の分子比である。

#### (1) 真石

石英粗面岩の葉蠟石化され斑晶石英を多量に残存する種類の蠟石に用いられている名称であり、灰白色乃至淡灰青色の淡色を呈してゐる。この種蠟石はほとんど葉蠟石と石英から構成され、石英量の多少および硫化鉄等不純成分の含有量の差異によつてさらに級別され耐火物・クレー原料として使用され、良質の一部は埴堀・タイル素地原料等としても使用されている。量的に最も多く産出される。

#### (2) 間石

主に粘板岩の相当程度葉蠟石化されたもので、斑晶石英は含まないが、粘板岩質石英は残存含有される。

真石と間石とは同じような変質關係を蒙つたものであり、化学成分・鉱物組成は類似しているが、真石は斑状構造を止め、間石は等粒状構造を呈し、原岩による構造の相異を示してゐる。しかしこれより変質の進んでいる鉱石は漸次原岩の判定が困難になつてゐる。

#### (3) 青蠟

石英粗面岩原の蠟石で真石より変質の進んでいるものである。一般に緑色を呈し、時に極めて美麗な緑色を帶びる緻密な蠟様脂感を呈するものがあるため、一般に青蠟と称されている。主として葉蠟石からなり、少量の石英あるいはディアスポアを含有する。良質のものは陶磁器・埴堀原料として使用され、また真石同様耐火物・クレー原料として使用される。

#### (4) 中石

粘板岩原の蠟石で石英粗面岩原の青蠟に相当する。一般に変質度の高い粘板岩原蠟石を指しているが、上石に対する名称として漠然と中位の鉱石を指してゐることもある。こゝでは粘板岩原のものについて取り扱つてゐる。

### (5) 白蠟又は上石

白蠟は二次的に水酸化鉄等によつて汚染されることもあるが、ほとんど白色を呈している。白蠟中には粘板岩原のものが認められたが、石英粗面岩原のものもあり、両者の判定は極めて困難である。白蠟石は葉蠟石を主成分鉱物とし、カオリン鉱物・絹雲母・ディアスボアを隨伴し、時として僅少の石英を伴うことがある。カオリンは通常10~30%，絹雲母は1~10%内外含有されている。この種白蠟は特に台山区域にのみ多く産出され、主として陶磁器原料に使用されている。高根村小板屋附近の蠟石鉱床に伴われる白蠟と称する優白色蠟石は前記青蠟質蠟石のディアスボアの多いもので、カオリン・絹雲母はほとんど共存されない。

### (6) 特殊蠟石(ダイアス)

蠟石鉱床に伴われるディアスボアに富む鉱石で、球状ダイアス(目玉石と呼ぶ)と塊状ダイアスとの両種がある。球状ダイアスは時として径20cmに達することもあるが、通常径2~10cmの球状、拳状等を呈し、多くは白蠟中に含まれて産出し、結晶ディアスボアが白蠟によつて膠結されており、堅硬である。またディアスボア結晶粒子の大きさおよび膠結物の量の差異によつて生じた同心または多中心累帯構造が見られる。小型目玉石は中石・青蠟中に含まれていることもある。塊状ダイアスには細粒質のものから粗粒質の砂岩状集塊をなすものまであり、塊状・脈状等をなして主に青蠟または眞石に伴われる。一般に球状ダイアスよりも脆弱であり、高礮土質のものは極めて脆弱で粉化し易い。この種のダイアスは葉蠟石によつて膠結されているディアスボア結晶粒子の集合物である。

### (7) 蠟石粘土

蠟石粘土と称して耐火煉瓦に使用されているものは台山区域で多量に産出している。鉱山では採掘に際し、各種の塊鉱・表土等を混入し、そのために生ずる品質の差異によつてさらに級別を行つているが、鉱床中では蠟石粘土は粘土質物(微粒子粉)と小蠟石塊(径数mmから数cm)との混合物からなる白色粘土化脈として不規則に発達している。この白色粘土化脈を蠟石粘土として分析した結果が別表の通りである。この分析試料は大平鉱山本斜坑内で採取したもので、絹雲母の量が多く50%に達しているものである。一般に粘土化脈はカオリン鉱物およびディアスボアを含んでいることもあるが、葉蠟石と絹雲母成分からなつてゐる。絹雲母は耐火煉瓦の製造に際して焼締りその他物理的性質に大きな関係を有するものと考えられているが、蠟石粘土が耐火煉瓦の原料として好適であるといわれ、眞石・青蠟のような塊鉱のみでは不充分で粘土を混入あるいは伴つたのものでなければ、質の良い蠟石煉瓦ができ難いという原因も、主として粘土としての絹雲母混入にあるのではないかと考えられる。

### (8) 特殊擬石

特殊擬石は白蠟の珪化されたような成分的に特殊なもので、白蠟に伴われて少量産出されることがある。粗粒質ディアスボアを散在する特殊擬石の化学成分の一例は別表の通りである。

小板屋区域(高根村)の鉱床も少量の捕獲粘板岩を伴つてゐるが、蠟石は主として石英粗面岩

原の眞石乃至青蠟質のものであり、白蠟・特殊蠟石・蠟石粘土のような種類の鉱石はほとんど産出しない。またこの区域の鉱床は比較的多量(台山区域より遙かに多い)に硫化鉄を随伴し、濃灰色乃至薄墨色を呈するいわゆる黒蠟石を隨伴している。鉱石は乳白色・帶綠色・淡灰青色・灰白色等の淡色を呈するものから黒蠟石質のものまである。乳白色を呈する蠟石(この区域でも白蠟と通称している)は脈状・レンズ状・塊狀等として鉱床中に散在する。その量は多くはないが、良質の蠟石として重要である。

帶綠色種の蠟石は台山区域の青蠟に相当し、石英斑晶を含まない鉱石は顯微鏡的にディアイポアを含量(耐火度、S.K 32~33)し、石英斑晶を少量でも残存含有するような鉱石は、ディアズボアを共存しない(耐火度、S.K 30~31)。

石英斑晶を多量に含む灰白色等の淡色を呈する眞石質蠟石は、量的に最も多い(耐火度 S.K 27~29)。この区域の蠟石はその大部分がクレー原料として使用されている。小板屋区域の代表的蠟石について分析した結果は第4表の通りである。

第4表 三石蠟石(小板屋区域)

	乳白色蠟石			青 蠟	
	1	2		1	2
SiO <sub>2</sub>	50.89	70.60	Phyrophyllite	76.3	85.3
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	41.38	24.14	Quartz	tr	13.7
Ig. loss (H <sub>2</sub> O+)	7.31	4.52	Diaspare	23.2	none
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.39	0.61	分子比 { h	1.00	1.05
TiO <sub>2</sub>	0.03	0.13	s	2.09	4.94
CaO	0.08	0.01	耐火度 S.K	35	31
MgO	0.01	0.01			
K <sub>2</sub> O	tr	tr			
Na <sub>2</sub> O	tr	tr			
H <sub>2</sub> O—	0.12	0.20			
total	100.21	100.26			

#### 試 料

No. 1 乳白色蠟石(白蠟) 壽鉱山

No. 2 青蠟 壽鉱山

分析者； 安藤 武

### 3. 蠟石中の硫化鉄について

蠟石には多少の硫化鉄が含有され、特に小板屋区域の鉱床では硫化鉄を含有する黒蠟石が多量に隨伴される。硫化鉄を含む蠟石には青蠟質で良質のものが多いが、その含有する硫化鉄が問題とされて用途を制限または不能にしていることがある。一般に蠟石中の硫化鉄は鉱石の利用面に大きな影響を與えるので、その含有状態は充分明らかにしておく必要がある。青蠟石質成分の蠟石で單に薄墨色を呈するもの(No. 1)、および同質の蠟石でおもに微粒の黄鉄鉱を含む

もの(No. 2)とについて硫黄の比較定量を行つた結果は、次の通りである。

試 料	S	Sの量を FeS <sub>2</sub> に換算した量	備 考
No. 1	0.064%	0.12%	コロイド質硫化鉄
No. 2	0.558	1.04	コロイド質硫化鉄+黄鉄鉱

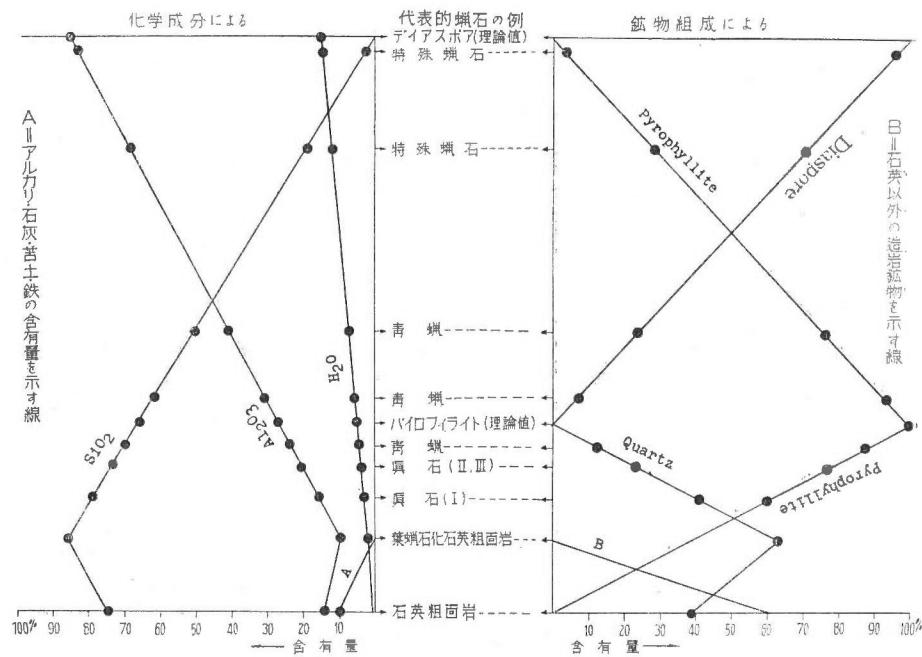
またこの種蠟石塊を焼成した場合、No. 1 のように單に薄墨色を呈するものは白色に近く焼成され、No. 2 のように黄鉄鉱を含むものは黒色斑点として黄鉄鉱の部分が残存する。これらのことから蠟石に含有される硫化鉄には黄鉄鉱(多くは輝黄色微粒をなして含まれる)とコロイド質硫化鉄(多くは不定形黑色不透明物として蠟石に薄墨色の暗色を呈せしめる)との両者があるものと考えられる。

#### 4. 変質帶と熱水変成鉱物の関係

三石地方で熱水変成鉱物として認められるものは綠泥石・葉蠟石・ディアスボア・絹雲母・カオリン鉱物および石英(二次的晶出石英)であつて、しばしば一般に隨伴する銅玉・紅柱石・含ハロゲン質珪酸鑿土鉱物等はその存在が確認されない。また明礬石も隨伴されない。綠泥石化は鉱床周辺の変質帶において行われており、黒雲母等の有色鉱物が綠泥石に變つている。葉蠟石化は略々変質帶全般に亘つて行われており、特に葉蠟石化の著しい部分が鉱床に相当している。ディアスボアは鉱床中にのみ存在し、特殊な例(特殊擬石の如きもの)を除き石英とは共存しない傾向があり、特に原岩の残存石英と考えられるものとは共存しないようである。絹雲母は白蠟等に共存されるが、主として鉱床中の粘土化脈に伴われ、眞石・青蠟・中石等の塊鉱中には通常共存しない。カオリン鉱物は主に白蠟(白蠟に伴われる目玉石に共存されることもある)中に隨伴される。三石のカオリン鉱物についてはカオリナイトよりも高溫性と考えられるデッカイトの存在は既に確認されているが、カオリン鉱物の晶出時期等については不明な点が多い。石英には原岩に由來する残存石英と熱水変質作用の結果晶出した石英とがあり、分結石英と考えられる石英は石英脈あるいは珪化部分として鉱床周辺または鉱床内に見られる。

#### 5. 蠟石の成分変化

石英粗面岩および捕獲粘板岩は変質帶内でその位置によつて程度の差異はあるか類似の熱水変質作用を蒙つている。石英粗面岩の葉蠟石化に伴う成分の変化は第2図の通りであり、絹雲母化およびカオリン化を受けている白蠟・蠟石粘土等を除けば、主として原岩からの珪酸の逸出、石灰・苦土等の除去によるものであつて、チタンは相対的にほとんど減少せず酸化チタン(金紅石等)として固定されている。礬土は地球化学的性質として、これらの熱水変質作用に伴う減少・添加等の著しい移動現象は考えることが困難であり、見掛け上の増加を來しているものゝようである。



第2図 蠣石の成分関係

### B. 生野地方の蠣石及び明礬石

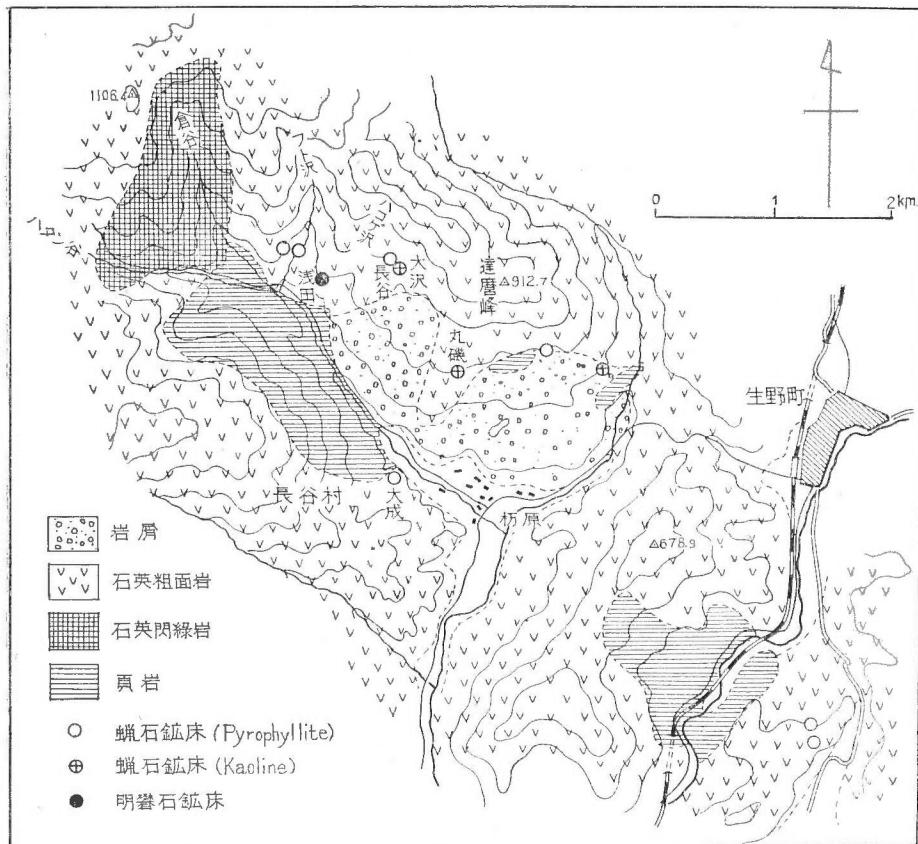
この地方は古生層・第三紀層および古期石英閃綠岩を貫いて広く発達した火山岩類からなっている。石英粗面岩の分布は広範囲におよび、さらにこれを貫いて噴出したと考えられる安山岩・玄武岩等を伴つている。また柄原の西方には新期の石英閃綠岩を伴つている。この地方の石英粗面岩は広範囲におよぶ多少の熱水変質を受けていることが多く、蠣石および明礬石の鉱床を胚胎し、神崎郡長谷村柄原・栗賀村福本・越知谷村越知等では稼行されている。

#### a. 柄原地方の蠣石及び明礬石

本地域には葉蠣石質蠣石・カオリン質蠣石および明礬石の鉱床を胚胎しており、それぞれ稼行対象とされている。

##### 1. 地質及び鉱床

この地域は第三紀層とこれを貫いて発達した石英粗面岩および石英閃綠岩から成つている(第3図参照)。第三紀層は主として黒色頁岩からなり、石英粗面岩および岩屑に覆われて処々に露出している。この黒色頁岩は朝来郡生野地方の第三紀層と関係ある略々同時代のものと考えられる。石英粗面岩は達磨峯(912.7 m)より柄原川およびその対岸にかけて広範囲に分布している。鉱床地域の西北方段ヶ峯(106.4 m)より倉谷とハタン谷の間には新期の石英閃綠岩を伴つている。



第3図 梶原附近地質鉱床図(片山信夫原図参照・安藤)

石英粗面岩はネバダイト質で、斑晶として多量の石英・斜長石と加里長石・黒雲母・角閃石を伴つてゐる。石基は微品質である。石英斑晶は多くは0.5~3 mmで稀に5 mmに達するものがある。長石類は新鮮なもの少なく、一般に多少の葉蠟石化作用を受けており、特に長石斑晶が先ず葉蠟石化し、変質の著しい部分ではほとんど石英と葉蠟石成分からなる葉蠟化石英粗面岩となつてゐる。変質作用は原岩から漸進的であつて、略々次のよう順序を示してゐる。

石英粗面岩→綠泥石化石英粗面岩→葉蠟化石英粗面岩

葉蠟化石英粗面岩には葉蠟石化された長石が略々自形を保持して原岩構造を呈するものと、多量の石英斑晶を残存するが長石の斑晶形を認めることができないものとがある。

この地域の第三紀層は主として緻密な黒色頁岩からなり、破碎作用を受けて小角礫質に碎かれていることが多い。黒色頁岩は石英粗面岩よりも複雑かつ部分的に変化の著しい変質作用を受けている。すなわち綠泥石化および絢雲母化作用を受けた淡色となつてゐる頁岩、頁岩原と考えられる絢雲母塊(化学成分は第16表)、頁岩原と考えられる葉蠟石鉱床(大成鉱床)等がある。なおまたこの地方のカオリン質蠟石鉱床および明礬石鉱床も頁岩(捕獲頁岩塊)を原岩と

第5表 梶原地域の黒色頁岩及び変質頁岩

	SiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	TiO <sub>2</sub>	MgO	CaO	K <sub>2</sub> O	Na <sub>2</sub> O	Ig. loss (H <sub>2</sub> O+)	H <sub>2</sub> O—	total
黒色頁岩	63.88	22.36	0.22	1.66	0.14	0.30	tr	tr	11.32	0.64	100.52
緑泥石一絹雲母化頁岩	68.10	19.50	4.14	0.67	1.04	0.10	3.02	0.67	2.67	0.28	100.19

## 試 料

黒色頁岩 浅田明礬石鉱床の西方にて採取

緑泥石一絹雲母化頁岩 西タル下方にて採取

分析者；安 藤 武

備考 Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> は全鉄量を酸化物にて表わしたもの、緑泥石一絹雲母化頁岩は黄鉄鉱(FeS<sub>2</sub>)を鉱染している。

しているものと考えられる点が極めて多い。

黒色頁岩および緑泥石一絹雲母化頁岩の分析結果は第5表の通りである。

石英閃綠岩は堅硬で少量の黄鉄鉱を鉱染していることもあるが、葉蠟石化・絹雲母化等のような熱水鉱化作用はほとんど受けていない。

カオリン質蠟石および明礬石鉱床は塊状鉱床として独立して存在し、母岩との境界は大体明瞭である。葉蠟石質蠟石鉱床は不規則なポケット状鉱床として葉蠟石化帶中に存在する。梶原地域で現在稼行している鉱床および稼行されたことのある鉱床は次の通りである。

明礬石鉱床として……………浅田

カオリン質蠟石鉱床として……………大沢、丸磯

葉蠟石質蠟石鉱床として……………長谷、大成、笹野

なおこの地域は岩屑および崩土(主として変質岩石の風化による粘土質物と考えられる)等に覆われる部分が多く露出は良好でない。

## 2. 鉱 石

葉蠟石質蠟石は一般に灰白色等の淡色を呈しており、葉蠟石を主成分鉱物として石英あるいはディアスボアを含有し、時として絹雲母を含有する。絹雲母は僅かに塊鉱中に共存することもあるが、多くは絹雲母脈(数mm～数cmの細脈)として鉱床中に発達している。カオリン質蠟石はカオリンを主成分鉱物として石英あるいはディアスボアを含有する。帶褐・帶綠あるいは灰白色等を呈していることがあるが、一般に薄墨色の暗色を呈している。明礬石は明礬石・カオリン・石英からなり、ディアスボアを含有することも少なくない。絹雲母はカオリン質蠟石および明礬石には随伴しない。

長谷鉱床は石英粗面岩原の葉蠟石質蠟石からなり、良鉱では石英斑晶を認め難いが、一般に原岩の残存石英粒を多量に認めることができる。またディアスボアに富むダイアス質のものも僅かに伴われている。長谷鉱床における代表的蠟石の分析結果は第7表の通りである。

大成鉱床は頁岩原の葉蠟石質蠟石と考えられるものである。良鉱部は勿論普通鉱にても石英

第6表 栃原産の葉蠟石質蠟石

	石英粗面岩原(長谷)		頁岩原(大成)	
	No. 1(並鉱)	No. 2(上鉱)	No. 3(並鉱)	No. 4(上鉱)
SiO <sub>2</sub>	82.50	64.51	78.01	60.51
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	13.88	28.16	18.29	32.30
Ig. loss(HO <sub>2</sub> +)	2.62	5.05	2.90	5.20
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.48	0.75	0.52	0.33
TiO <sub>2</sub>	0.57	0.51	0.21	0.71
CaO	0.02	0.25	0.04	0.03
MgO	0.13	0.11	0.10	tr
K <sub>2</sub> O + Na <sub>2</sub> O	tr	tr	tr	n. d.
H <sub>2</sub> O -	0.20	0.65	0.21	0.47
total	100.40	99.99	100.28	99.55
Pyrophyllite	49.4	96.9	64.5	90.8
Diaspore	none	0.9	none	7.7
Quartz	49.8	tr	35.0	tr
Sericite	—	—	—	僅少
分子比 { h s}	1.05 10.05	1.02 3.90	1.10 7.26	0.91 3.18
耐火度 S.K.	28	32	29+	32

## 試料

No. 1	兵庫縣神崎郡長谷村栃原	長谷鉱床
No. 2	"	"
No. 3	"	大成鉱床
No. 4	"	"

分析者：安藤 武

粗面岩原の石英粒を認めることができない。鉱床周辺は完全に表土(黃褐色粘土)に覆われ、鉱床状態を充分見ることができなかつたが、採掘地(露天掘)全般を通じて観察した結果はこの鉱床が石英粗面岩を交代したものとは考えられない。大成鉱床における代表的蠟石の分析結果は第6表の通りである。

なお第7表の長谷蠟石(No. 1)と大成蠟石(No. 3)とは共に灰白色を呈する葉蠟石質の並鉱石であり、化学成分・構成鉱物は類似しているが、鉱石の外觀は異つている。前者は石英粗面岩原粒状石英を多量に含み、原岩の名残りを認めることがあるが、後者は頁岩原石英と考えられる微細な石英を多量に含み等粒状構造を呈している。

大沢鉱床はカオリン質の蠟石鉱床であるが、その一部は明礬石化され含明礬石質のものとなつてゐる(鉱石とならない)。鉱石はほとんどカオリンからなるカオリン質または含ディアスボーカオリン質蠟石である。長谷の葉蠟石質蠟石鉱床と近接しており、母岩は葉蠟石化石英粗面岩からなつてゐる。代表的蠟石の分析結果は第7表の通りである。

丸磯鉱床はほとんどディアスボアを隨伴せず、鉱石はカオリンと石英からなるカオリン質蠟

石である。明礬石は鉱床に随伴されないようである。鉱石中の石英含有量は不平均で一般に 10 ~ 40% 含有される。母岩との境界は概ね明らかであり、母岩は石英斑晶を多量に伴う石英粗面岩であるが、鉱石中には石英斑晶は伴わない。すなわち石英は総て微細な石英としてカオリンと共存するもので、頁岩の残存石英と考えられる。

浅田鉱床は明礬石の鉱床(浅田化学工業株式会社で稼行)である。この鉱床については片山信夫氏および岩生周一氏の調査報告にその詳細が記載されている。鉱床は略々塊状(長径 80 m, 短径 50 m, 上下 70 m に亘つて確認されている)をなす交代鉱床である。上鉱・中鉱および貧鉱部からなり、なお珪化帯を伴つている。

第 7 表 栃原産のカオリン質蠟石

	SiO <sub>2</sub>	Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Ig. loss (H <sub>2</sub> O+)	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	TiO <sub>2</sub>	CaO	MgO	K <sub>2</sub> O Na <sub>2</sub> O	H <sub>2</sub> O—	S	total
大沢蠟石	43.32	40.06	14.54	0.52	0.06	0.48	0.21	tr	0.84	tr	100.03
丸磯蠟石	54.72	30.19	10.68	1.60	0.36	0.25	0.03	tr	0.60	0.89	99.32

	Kaoline	Diaspore	Quartz	Pyrite	分子比		耐火度 S. K
					h	s	
大沢蠟石	93.2	3.8	trace	trace	2.05	1.84	35
丸磯蠟石	76.4	none	19.2	1.7	2.00	3.08	32

### 試 料

大沢蠟石 兵庫縣神崎郡長谷村栃原 大沢鉱床

丸磯蠟石 " 丸磯鉱床

分析者； 安藤 武

鉱床母岩は葉蠟石化石英粗面岩からなり、周辺は著しく葉蠟石化作用を蒙り、葉蠟石質蠟石をも隨伴している。鉱石は緻密堅硬で、上鉱は灼熱減量 30% 以上 (K<sub>2</sub>O として約 7% 以上) 中鉱は 20% 以上 (K<sub>2</sub>O として 5% 以上) 貧鉱は 20% 以下である。浅田明礬石の一試料の分析結果は次の通りである。(地質調査所第 6 部分析)

SiO <sub>2</sub>	44.92	SO <sub>3</sub>	19.57
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.51	H <sub>2</sub> O+	6.40
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	21.19	H <sub>2</sub> O—	0.20
CaO	0.04	total	99.77
MgO	0.22	加里明礬石	46.9
K <sub>2</sub> O	5.33	曹達明礬石	17.8
Na <sub>2</sub> O	1.39	分子比 K-明礬石/Na-明礬石	72/28

### 3. 熱水変成鉱物の共生関係

この地域には熱水変質作用に基いて生成された鉱物として葉蠟石・カオリン鉱物・明礬石・デ

ィアスボア・絹雲母および綠泥石があるが、葉蠟石とカオリンの共存関係は認められず、また葉蠟石と明礬石とも共存しない。デイアスボアは葉蠟石・カオリン・明礬石のいづれとも共存してこれらの鉱床に伴われるが、一般に石英とは共存しない。絹雲母は葉蠟石と共に存在しているが、カオリンおよび明礬石とは共存していない。綠泥石は微弱な変質石英粗面岩中に含まれ、黒雲母および角閃石を交代して生成されている。また葉蠟石(長石類を交代しつゝある場合)とも共存する。なおまた綠泥石が葉蠟石で交代されつゝあるものもある。このことは長石類のみならず黒雲母等も綠泥石化の過程を経て葉蠟石に移過することを示すものと考えられる。綠泥石一絹雲母化頁岩におけるが如く綠泥石と絹雲母との共存関係も見られる。

### b. 福山の蠟石及び明礬石

兵庫縣神崎郡栗賀村福本附近にはカオリン質蠟石および明礬石の鉱床を胚胎しており、蠟石は日本耐火原料株式会社で、明礬石は淺田化学工業株式会社で稼行されている。

#### 1. 地質及び鉱床

鉱床附近は石英粗面岩のみからなるが、この地域の南西には古生層(主として粘板岩)を伴っている。蠟石および明礬石鉱床は変質石英粗面岩中に散在し、堂山・八幡・樅木・櫻揚・倉巻・東山等の鉱床が知られている。いづれも採掘または試掘されたことがあるが、主として堂山鉱床で稼行されている。この地域の東側にある東山鉱床の如きは明礬石を伴わず、ほとんどカオリン質蠟石からなるものであるが、南側の鉱床は明礬石を伴うことがあり、堂山鉱床の如きはその狹少地帶にカオリン質蠟石と明礬石が共存し、それぞれ稼行されている。なお鉱床ならびに鉱床附近では著しく珪化帯が発達している。

第8表 福山鉱山地域の変質石英粗面岩

	No. 1	No. 2		No. 1	No. 2
SiO <sub>2</sub>	73.48	79.30	MgO	0.14	0.12
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	19.25	15.14	Ig. loss	5.66	4.84
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1.32	0.55	H <sub>2</sub> O—	0.40	0.24
TiO <sub>2</sub>	0.10	0.08	total	100.44	100.36
CaO	0.09	0.09			

#### 試 料

No. 1 樅木鉱床附近  
No. 2 堂山鉱床 90 m 採鉱坑道内  
分析者：安藤 武

樅木鉱床および堂山鉱床における変質石英粗面岩の分析結果は第8表の通りである。堂山鉱床のものは日本耐火で大西の下方から中西、大鋪の下部に向つて探鉱坑道を掘進したものから採つた一例であり、この探鉱坑道は水平延長 90 m (延 120 m) におよんでいるも鉱石に当らず、單にこの種変質石英粗面岩または珪化帶中を掘進した結果に終つている。

## 2. 鉱石

カオリン質蠣石は一般に薄墨色を呈しているが、帶綠色・灰白色等を呈しているものもあり、またほとんど黒色を呈しているものもある。

著しく透明感を有する鉱石があり、この種透明感を有する蠣石はほとんどカオリンだけからなつていて。帶綠色等多少淡色の蠣石は顯微鏡的にディアスボアを含み、灰白色のものは多量にディアスボアを含んでいる。また蠣石質とダイアス質からなる混合ダイアスと称する鉱石も产出する。ほとんど黒色を呈するような蠣石は顯微鏡的にディアスボアを含有せず、化学成分

第9表 福山産のカオリン質蠣石

	I	II	III	IV	V	VI
SiO <sub>2</sub>	42.72	43.62	44.70	47.32	44.61	47.13
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	41.17	40.22	39.29	37.29	39.74	37.68
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.32	0.20	0.29	0.77	0.39	0.39
TiO <sub>2</sub>	0.06	0.28	0.06	0.13	0.09	0.04
CaO	0.22	0.03	0.23	0.07	0.06	0.30
MgO	0.28	0.35	0.18	0.17	0.25	0.24
S	tr	n. d	n. d	0.56	0.19	0.23
(Ig. loss(H <sub>2</sub> O+))	14.80	14.64	14.29	13.36	14.38	13.22
H <sub>2</sub> O—	0.45	0.64	0.52	0.64	0.40	0.91
total	100.02	99.98	99.56	100.31	100.11	100.14
Kaoline	91.8	93.8	96.2	94.4	95.9	95.4
Diaspore	6.8	3.7	2.1	none	2.2	none
Quartz	tr	tr	tr	3.5	tr	2.6
Pyrite	tr	—	—	1.0	0.3	0.4
分子化	{ <sup>h</sup> <sub>s</sub>	2.04 1.6	2.06 1.84	2.03 1.91	2.03 2.16	2.05 1.91
耐火度 S. K	35+	35+	35	34	35	34+

### 試料

- |           |        |          |        |
|-----------|--------|----------|--------|
| I. 堂山鉱床   | 淡灰綠色蠣石 | IV. 堂山鉱床 | 黑色蠣石   |
| II. "     | 綠色蠣石   | V. 櫻揚鉱床  | 灰白色    |
| III. 堂山鉱床 | 透明質蠣石  | VI. 倉巻鉱床 | 薄墨色の蠣石 |

分析者： 安藤 武

から見て僅少の石英(微細なもの)と共存しているものと考えられる。カオリン質蠣石はカオリンを主成分鉱物としディアスボアあるいは僅少の石英を含有している。ディアスボアと石英とは多量には共存しない。不純成分として硫化鉄・金紅石等が伴われ、特に硫化鉄は暗色の鉱石に多い傾向がある。代表的蠣石の分析結果は第9表の通りである。

ディアスボアに富む鉱石はダイアスと呼ばれかつて堂山鉱床大西にて約2,000t塊・中西にて600t塊・樅木鉱床にて400t塊のダイアスを产出したことがある。これらのダイアスの大塊は純度高く、ほとんど膠結物を欠き砂質粉状をなしてスコップで採取した程である。現在も蠣

石と共に多少のダイアスを産出し、脈状または小塊状を呈している。カオリンで膠結されているが、純度の高いものは膠結物少く脆弱である。ダイアスおよび混合ダイアスの分析結果は第10表の通りである。

第10表 福山産のダイアス及び混合ダイアス

	ダイアス I	ダイアス II	混合ダイアス
SiO <sub>2</sub>	5.84	9.96	27.82
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	78.42	74.34	58.54
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.42	0.18	0.23
TiO <sub>2</sub>	0.11	0.19	0.12
CaO	0.14	0.16	0.17
MgO	0.16	0.21	0.15
H <sub>2</sub> O+	14.86	14.72	12.34
H <sub>2</sub> O-	0.02	0.22	0.34
total	99.97	99.98	99.75
Kaoline	12.6	21.4	約 60
Diasporë	86.6	77.6	約 40
分子比 { h s}	1.07 0.13	1.12 0.23	1.19 0.81

## 試 料

ダイアス—I 堂山鉱床、細粒質砂岩状集塊

ダイアス—II 八幡鉱床、粗粒質集塊

混合ダイアス 堂山鉱床

分析者；安藤 武

ディアスボアの結晶は顯微鏡的のものから経 4 mm に達する粗粒質のものまであるが、一般にダイアスは細かい砂岩状集塊をなすものが多い。福山産ディアスボアの屈折率を結晶について測定した結果は次のようである。(太田良平測定, (……)中は理論値)

$$\alpha = 1.690 \quad (1.702)$$

$$\beta = 1.710 \quad (1.722)$$

$$\gamma = 1.737 \quad (1.750)$$

$$\gamma - \alpha = 0.047 \quad (0.048)$$

明礬石は探掘が中止されていたが、蠟石の探掘に伴い漸次存在状態・鉱床量等が明らかにされ、再び稼行されるに至っている。明礬石鉱は淡紅色・灰色等を呈し、多少薄墨色を呈するものもあるが、一般にカオリン質蠟石よりも淡色であり、蠟石のように透明感を示すことがない。鉱石は明礬石・カオリン・ディアスボアからなり、多少の石英を伴う。堂山鉱床中西 2 号產明礬石鉱の分析結果は次の通りである。(安藤武分析)

$\text{SiO}_2$	8.72	$\text{K}_2\text{O}$	7.14
$\text{TiO}_2$	0.07	$\text{Na}_2\text{O}$	0.54
$\text{Al}_2\text{O}_3$	40.50	$\text{H}_2\text{O}-$	0.21
$\text{Fe}_2\text{O}_3$	0.51	Ig. loss	34.24
$\text{CaO}$	0.04	加里明礬石	62.8
$\text{MgO}$	0.06	曹達明礬石	6.9
$\text{SO}_3$	28.59	分子化 K-明礬石/Na-明礬石	9.10

この明礬石鉱は約70%の明礬石からなり、残りはカオリンおよび僅少のディアスボアからなる。なお堂山鉱床中西・大鋪における明礬石鉱の灼熱減量を定量した結果は第11表の通りである。

第11表 福山産の明礬石

採 取 地		灼熱減量	
堂山鉱床 中西2号	明礬石	25.24%	
" "	"	39.87	
" "	"	×34.24	$\text{K}_2\text{O}=7.14$
" "	"	40.45	
" "	"	37.35	
" "	明礬擬石	34.94	
" "	擬 石	18.93	
" 中西3号	明礬石	38.93	
" "	"	39.23	
" 大 鋪	"	37.60	
" 大 鋪 裏	"	32.02	
" "	"	34.70	
" "	"	38.25	

備 考 ×は完全分析を行つた試料

### 3. 共存関係

この地域の石英粗面岩は綠泥化・葉蠟石化等を受けており、鉱床はこの中に塊状あるいは板状をなして珪化帯を伴つて散在する。

カオリン質蠟石と明礬石とは錯綜し、両者の鉱床を分離して考えることは困難であるが、一般に両者の境界は明瞭であつて、蠟石中に明礬石を僅かに伴い耐火物原料として適しないものを混えることは少い。堂山鉱床中西および大鋪の現採掘区域における両者の急変の例は次のようである。

	$\text{H}_2\text{O}-$	Ig. loss	構 成 鉱 物
カオリン質蠟石	0.19	14.02	カオリンおよび僅少のディアスボア
明 紅 石	0.07	24.29	明礬石、カオリン及び僅少のディアスボア

試 料……堂山鉱床大鋪、蠟石と明礬石の境界線における両側で採取したもの

なお堂山鉱床地域で採掘される鉱石および廃石の種別ならびに構成鉱物の関係は、略々次のようである。

種 別	用 途	構 成 鉱 物	
		主要構成鉱物	隨伴鉱物
ダイアス	特殊耐火物	ディアスボア	カオリン
混合ダイアス	耐火物, S.K 36~37	ディアスボア, カオリン	
蟻 石	耐火物, S.K 34~35	カオリン	ディアスボア, 石英
明 磨 石	加里原料, 明磨原料	明磨石	カオリン, ディアスボア, 石英
明磨ダイアス	廃 石	ディアスボア	明磨石, カオリン
ガス石	"	カオリン	明磨石, ディアスボア
珪化蟻石	" , 蟻石に多少混入	カオリン, 石英	ディアスボア
珪 化 物	"	石 英	僅少の他鉱物
母 岩	"	変質石英粗面岩	

備 考 不純成分として僅少の硫化鉄, 金紅石等を伴う。

### c. 越知谷の蟻石

兵庫県神崎郡越知谷村越知附近の葉蟻石化石英粗面岩中には葉蟻石の鉱床を胚胎し, 日鉄越知谷採石所(日鉄)・丸越鉱業所(藤原)・北神鉱山(藤後)・中島鉱山(中島)等が蟻石を稼行している。鉱床地域はネバタイト質石英粗面岩からなり, その北西には角閃安山岩が存在する。この地域は葉蟻石質蟻石からなり, 大小10数個の鉱床が知られているが, 葉蟻石化帶中に局部的に生成されたもので母岩と漸移する。

第12表 越知谷の蟻石

	I	II	III
	帶綠色蟻石	白 色 蟻 石	灰白色蟻石
SiO <sub>2</sub>	58.76	70.00	80.25
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	34.42	24.13	15.75
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.32	0.37	0.27
TiO <sub>2</sub>	0.34	0.16	0.05
CaO	0.08	0.43	0.32
MgO	0.02	0.18	0.01
Ig. loss(H <sub>2</sub> O+)	6.04	4.64	3.34
H <sub>2</sub> O-		0.19	0.20
total	99.98	100.10	100.19
Pyrophyllite	88.1	77.6	55.5
Diaspore	10.8	2.5	nonl
Quartz	tr	18.3	43.5
耐火度 S.K	33	31	28+

試 料 I. 北神鉱床 II. 日鉄7号鉱床 III. 丸越鉱床  
分析者 安藤 武

鉱床は黒盤すなわち硫化鉄の鉱染帶を伴うことがある。鉱石は一般に帶線・灰白等の淡色を呈している。良質の蠟石には多少のディアスボアを含有しているが、特にダイアスと呼ぶような鉱石は产出が稀である。越知谷蠟石の分析結果は第12表の通りである。

#### d. 竹原野のカオリン質蠟石

兵庫縣朝来郡生野町竹原野にはカオリン質蠟石の小鉱塊がある。蠟石は柄原・福山等のカオリン質蠟石に類似し、一般に薄墨色を呈する。鉱床は珪化帶を隨伴し、鉱石はほとんどカオリンからなり少量のディアスボアを含有することがある。良質部は S. K 35 の耐火度を有する。鉱石の化学成分の1例は次の通りである。(安藤武分析)

$\text{SiO}_2$	54.15
$\text{Al}_2\text{O}_3$	33.16
$\text{Fe}_2\text{O}_3$	0.86
$\text{TiO}_2$	0.15
$\text{CaO}$	0.24
$\text{MgO}$	0.11
$\text{H}_2\text{O}+$	11.18
$\text{H}_2\text{O}-$	0.27
	100.12

#### C. 三方地方の蠟石

兵庫縣城崎郡三方村庄境附近にはカオリン質蠟石鉱床を胚胎しており、品川三方鉱山(品川白煉瓦株式会社、月産 1,000 t 内外)、清滝鉱山(大阪窯業耐火煉瓦株式会社、月産 200 t 内外)等によつて稼行されている。

この地方は第三紀層(頁岩、砂質頁岩および砂岩の互層)と石英粗面岩からなつている。鉱床は略々塊状をなし珪化帶を隨伴して石英粗面岩中に散在する。三方鉱床(座頭谷鉱床、丸三鉱床等)から僅かに離れて清滝鉱床が稼行されている。鉱石はカオリン鉱物からなり、僅少のディアスボアを含んでいる。特にディアスボアに富む鉱石は产出されない。不純物として黄鉄鉱・金紅石等を伴つている。探掘した鉱石は珪質物を混入して平均耐火度は S. K 33 内外であるが、蠟質のものは S. K 34~35 の耐火度を有している。一般に鼠色乃至薄墨色を呈しているが、緑色・白色等を呈するものもある。黄鉄鉱は比較的多量に伴われる部分があり、鉱床の内心部に向つて増加する傾向を有し、裂縫に沿い黄鉄鉱の薄層(幅数 mm)を夾むことが多い。代表的三方蠟石の分析結果は第13表の通りである。

#### D. 百合蠟石

兵庫縣城崎郡奥竹野村森本にあり、百合鉱山(関西モルタル鉱業株式会社、月産 500 t 内外)で稼行されている。この地方は第三紀層(頁岩、砂質頁岩、凝灰岩、亞炭等の互層)と石英粗面

第 13 表 三 方 蠟 石

	I	II	III	
SiO <sub>2</sub>	42.34	42.84	43.14	
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	40.08	38.63	40.28	
H <sub>2</sub> O+	14.10	13.09	14.30	
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1.03	2.05	0.60	
TiO <sub>2</sub>	0.48	0.43	0.46	
CaO	0.46	0.29	0.37	
MgO	0.14	0.25	0.08	
K <sub>2</sub> O, Na <sub>2</sub> O	tr	tr	tr	
S	0.02	0.36	tr	
H <sub>2</sub> O-	1.40	2.07	0.82	
total	100.05	100.01	100.05	
Kaoline	91.1	92.1	92.8	
Diaspore	4.8	2.6	4.3	
Quartz	tr	tr	tr	
Pyrite	0.03	0.76	tr	
分子化 分子化 耐火度	{ h s S.K.	2.00 1.80 35	1.92 1.88 34	2.01 1.82 35

試 料 I. 緑色を呈する蠟石 II. 頁色を呈する蠟石

III. 優白色を呈する蠟石

岩からなつてゐる。鉱床は南北に延びる略々塊状の單一鉱床である。

鉱石は優白色を呈し、主としてカオリン鉱物からなり、石英を含んでゐる。不純物として微細な有色斑点を多量に散在するものがある。ディアスポアは随伴されない。局部的に(裂縫を充たしたように)モンモリロイナトを含むハロイサイト質の蠟石を伴つてゐることがある。ほとんどカオリン成分だけからなり、透明感を有する部分は斑点状を呈することが多く、この部分の多い程鉱石は良質となつてゐる。耐火度は SK 32~33 程度のものが最も多く、中には SK 34 内外のものもある。

この鉱床は第三紀層と石英粗面岩との境界附近にあり、鉱床内の変質度の低い地域からは潤葉樹の化石を産出することがあり、頁岩(または凝灰岩質のもの)が交代されて生成されたものと考えられる。百合蠟石の分析結果は第14表の通りである。またハロイサイト質蠟石(帶黃灰色で軟弱であるが蠟様外觀を呈する)の分析結果は次の通りである。(安藤武分析)

SiO <sub>2</sub>	50.14
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	27.20
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1.20
TiO <sub>2</sub>	1.01
CaO	0.02

MgO	1.15
H <sub>2</sub> O+	9.01
H <sub>2</sub> O-	10.25
	99.98

第 14 表 百 合 蠣 石

	I	II	III	IV	V	VI
SiO <sub>2</sub>	45.92	43.54	47.22	59.32	59.48	68.52
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	38.74	38.04	36.66	27.45	28.58	21.46
Ig. loss(H <sub>2</sub> O+)	13.61	13.37	13.00	10.06	9.78	7.70
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.44	1.24	1.04	1.65	0.28	0.72
TiO <sub>2</sub>	0.24	1.81	1.23	1.02	0.55	0.84
CaO	0.10	0.15	0.14	0.26	0.26	0.29
MgO	0.18	0.15	0.11	0.18	0.10	0.12
H <sub>2</sub> O-	0.85	1.66	0.68	0.24	0.88	0.24
total	100.08	99.96	100.08	100.18	99.91	99.89
Kaoline	98.1	96.3	92.8	69.5	72.3	54.3
Quartz	0.2	tr	4.1	27.0	25.8	43.3
分子化	<sup>h</sup> 1.99 <sub>s</sub> 2.01	1.99 1.95	2.01 2.19	2.07 3.67	1.94 3.54	2.03 5.43
耐火度	S.K	34	34	33	32	29

試料 I. 蠣分, 透明感を有するもの II. 脂感の強い白色蠣石 III. 特級蠣石

IV. 一級蠣石 V. 一級蠣石 VI. 二級蠣石 分析者, 安藤 武

## E. 勝光山地方の蠣石及び明礬石

鉱床は広島縣比婆郡山内北村および比和町にあり, 勝光山(海拔 947.4 m)を略々中心とした東西 2 km 南北 1 km 以上に亘る変質帶中に分布している。地質は古生層(主として粘板岩からなる)を基盤として石英斑岩および玢岩からなつてゐる。玢岩は北方に多く, 南方は主に石英斑岩からなり, 両者の関係は明らかでないが, 鉱床は主として石英斑岩中に賦存してゐる。石英斑岩は斑晶として石英・斜長石および少量の加里長石・黒雲母・角閃石等を伴い, 珪長質石基からなつてゐる。蠣石および明礬石の鉱床は多数確認されているが, 主として蠣石(葉蠣石質蠣石)が稼行の対象とされ, 勝光山合資会社・品川白煉瓦株式会社・三金興業株式会社で稼行されている。

## 1. 鉱床の関係

葉蠣石質蠣石・カオリン質蠣石および明礬石の鉱床は変質帶中に相伴つて胚胎され, 特にカオリン質蠣石と明礬石鉱とは移り變つてゐることが多く, 鉱物組成上からも漸移関係にあることが少なく密接な関係を有してゐる。葉蠣石鉱床は葉蠣石化帶中に胚胎する不規則なポケット鉱床をなしてゐる。要約すれば葉蠣石鉱床を作ら葉蠣石化・珪化等鉱化された変質帶中にカオ

リン質蠟石および明礬石の鉱床が浮んでいるような関係を呈して散在している。

## 2. 鉱 石

葉蠟石質蠟石の主な鉱床は七曲り・滝の谷一号および二号・西の谷三号および四号・狼岩・狸岩・五本松等であつて、その他多くの露頭が知られ、鉱床の規模も概して大きく、鉱床量は品位の低い葉蠟石質の鉱石をも入れると莫大である。一般に淡緑灰色・灰白色等の淡色を呈している。硫化鉄の鉱染されている部分(黒盤と称するようなもの)は灰黑色を呈している。鉱石はクレー・陶磁器・耐火物原料等として使用されている。この種の鉱石はほとんど葉蠟石成分(0.01~0.02 mm 前後の結晶集合)から成り、多少の石英を含んでいるが、高礬土質の鉱石はディアスボアおよび鋼玉を伴つている。鋼玉(美麗な青色を呈す)は一般にディアスボアと共に、時として多量に随伴されることもある。(七曲り、西の谷三号鉱床に多い)

鋼玉の粗粒あるいは粒状集合部を伴うような蠟石をコランダム蠟石、また鋼玉の集合部が不規則な縞状に分布して美しい縞斑状を呈するものを特に虎石と通称している。なお鋼玉は径数 cm の極めて堅硬な円盤状を呈するものすなわち鋼玉質の目玉石として鉱床に随伴されることがある。葉蠟石(塊鉱)の分析結果は次の通りである。

	I	II
SiO <sub>2</sub>	76.25	55.60
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	19.24	38.10
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.62	0.76
TiO <sub>2</sub>	0.20	0.34
CaO	0.06	0.14
MgO	0.01	0.03
H <sub>2</sub> O +	3.49	4.97
H <sub>2</sub> O -	0.22	0.10
	100.09	100.04

試料、滝の谷

分析者； 安藤 武

- I. { 主成分鉱物………葉蠟石、石英  
      副成分鉱物………金紅石、硫化鉄
- II. { 主成分鉱物………葉蠟石、ディアスボア、鋼玉  
      副成分鉱物………石英、金紅石、硫化鉄

カオリン鉱物からなるカオリン質蠟石もあるが、この種の鉱石はディアスボアあるいは石英を共存し、時として明礬石を含んでいるものがある。ほとんどカオリン鉱物のみからなるような蠟石は多少の透明感を有している。鋼玉はカオリン質蠟石および明礬石鉱には共存しないようである。カオリン質蠟石の分析結果の1例は次の通りである。

$\text{SiO}_2$	44.18
$\text{Al}_2\text{O}_3$	40.46
$\text{Fe}_2\text{O}_3$	1.20
$\text{TiO}_2$	0.05
$\text{CaO}$	0.04
$\text{MgO}$	0.01
+ $\text{H}_2\text{O}$	13.94
- $\text{H}_2\text{O}$	0.28
	100.16

試料、滝の谷

分析者； 安藤 武

{ 主成分鉱物………カオリン、ディアスボア  
副成分鉱物………石英、硫化鉄

明礬石鉱は紅色を帶びているが、品位の低いものは紅色を減する。一般にはカオリン質蠟石と同様堅緻で多少の脂感を有しているが、細粒質の極めて脆弱な明礬石も存在する。明礬石鉱はその分析結果が多数報告されているように、加里成分に富んだものであり、鉱物組成は略々次のような関係にある。

上鉱 { 主成分鉱物………明礬石、カオリン  
副成分鉱物………ディアスボア、石英、硫化鉄  
中鉱 { 主成分鉱物………明礬石、カオリン、石英  
副成分鉱物………硫化鉄

#### F. 阿武郡地方の蠟石

山口縣阿武郡地方には多數の蠟石鉱床を賦存し、奈古一須佐地域と徳佐地域とに分布している。奈古一須佐地域では奈古町宇久・河内・木興・宇田郷村名振・須佐町北谷・江崎町瀬尻等に散在する鉱床が知られている。徳佐地域では徳佐村倉田・鍋倉ならびに佐波郡袖野村滑にある鉱床が知られている。これらの蠟石鉱床はその大部分が石英斑岩中に胚胎され、成因的に石英斑岩と密接な関係を有している。

##### 1. 鉱 石

これらの地域には葉蠟石質蠟石とカオリン質蠟石の鉱床がある。大部分は葉蠟石質蠟石に属するものであるが、須佐および滑の蠟石はカオリン質蠟石である。

##### 奈古蠟石

鉱床は奈古町宇久にあり、不規則な鉱体が東西に相隣つて存在する略々レンズ状をなす石英斑岩の交代鉱床である。日本耐火工業株式会社で稼行（昭和24年度月産 600t 内外）され、奈

古工場で蠟石煉瓦(取鍋・ノヅル・湯道煉瓦等)の原料に使用されている。鉱石は総て葉蠟石を主成分として石英・ディアスボア・鋼玉・絹雲母・紅柱石等を随伴するものであるが、普通の蠟石は葉蠟石を主成分とし斑晶質石英(原岩の残存物)を多少含有するものである。ディアスボア・鋼玉・絹雲母を含有する蠟石は二次的に晶出された石英を共存することははあるが、斑晶質石英を共存することはほとんどない。紅柱石(紅色を帯びる)を縞状、斑点状に伴う蠟石は多量の斑晶質石英を共存している。代表的蠟石の鉱物組成は略々次の通りである。

普通 蠟 石 I.	{ 主成分鉱物……葉蠟石、石英 副成分鉱物……硫化鉄、金紅石等
II.	{ 主成分鉱物……葉蠟石 副成分鉱物……ディアスボア、絹雲母、石英、硫化鉄、金紅石
含ディアスボア蠟石	{ 主成分鉱物……葉蠟石、ディアスボア 副成分鉱物……絹雲母、硫化鉄、金紅石等
含コランダム蠟石	{ 主成分鉱物……葉蠟石、鋼玉、ディアスボア 副成分鉱物……絹雲母、硫化鉄、金紅石等
含 紅 柱 石 蠟 石	{ 主成分鉱物……葉蠟石、紅柱石、石英 副成分鉱物……硫化鉄等

#### 河内蠟石

鉱床は奈古町河内地方にあり、蠟石は葉蠟石と石英成分からなり、多少の硫化鉄等を随伴するものであるが、時として僅少の鋼玉あるいはディアスボアを含有する蠟石も認められる。

#### 名振蠟石

鉱床は宇田郷村名振地方にある。この地方の蠟石には葉蠟石・カオリソ・石英を主成分とする蠟石が多く、副成分として赤鉄鉱・紅柱石・硫化鉄等を随伴し、紅柱石が多量に随伴されることがあり、また特に赤鉄鉱(雲母鉄鉱質の含チタン赤鉄鉱)を極めて多量に随伴する特異性を帶びた蠟石がある。

#### 須佐蠟石

鉱床は須佐町北谷にあり、略々塊状をなす。須佐耐火鉱業株式会社で稼行(昭和24年度月産200t 内外)され、須佐工場でシャモット質耐火煉瓦の原料に使用されている。鉱石は総てカオリソを主成分とし、石英あるいはディアスボアを隨伴する蠟石で、分析結果の1例は次の通りである。(分析者； 安藤 武)

SiO <sub>2</sub>	41.66
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	43.74
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1.30
TiO <sub>2</sub>	tr
CaO	0.13

MgO	0.08
H <sub>2</sub> O+	13.29
H <sub>2</sub> O-	0.34
	100.54

鉱物組成 { 主成分鉱物………カオリン  
副成分鉱物………ディアスボア, 石英, 硫化鉄

### 徳佐蠟石

鉱床は徳佐村鍋倉および倉多にあり 少量採掘されている。鉱石は葉蠟石を主成分とし一般に石英を随伴するものであるが、良質の蠟石はほとんど石英を共存せず、銅玉およびディアスボアを含有する。

普通蠟石 { 主成分鉱物………葉蠟石, 石英  
副成分鉱物………硫化鉄等

高礮土蠟石 { 主成分鉱物………葉蠟石, 銅玉, ディアスボア  
副成分鉱物………硫化鉄, 石英等

### 滑蠟石

鉱床は佐波郡袖野村滑にあり、日本耐火工業株式会社で稼行され、古生層(主として板粘岩)を貫いて発達した石英斑岩中に賦存している。蠟石はカオリンを主成鉱物としてディアスボアあるいは石英を作うもので、分析結果の1例は次の通りである。(分析者; 安藤 武)

SiO <sub>2</sub>	48.31
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	42.98
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.40
TiO <sub>2</sub>	tr
CaO	tr
MgO	tr
H <sub>2</sub> O+	13.78
H <sub>2</sub> O-	0.74
	101.21

{ 主成分鉱物………カオリン  
副成分鉱物………ディアスボア, 石英, 硫化鉄

## 2. 鉱物の共存関係

この地方の蠟石の構成鉱物として葉蠟石・カオリン鉱物・石英・ディアスボア・銅玉・絹雲母・紅柱石・硫化鉄・含チタン赤鉄鉱・金紅石等が伴われ、葉蠟石は葉蠟石質蠟石の主成分鉱物をなし、カオリンはカオリン質蠟石の主成分鉱物をなしている。葉蠟石とカオリンが共存する蠟石は、宇田郷村名振・奈吉町木興には存在するが、一般には産出が少ない。ディアスボアは葉蠟

石およびカオリン質の蠟石鉱床に普遍的に共存される。鋼玉はカオリン質蠟石の鉱床に随伴することはないようであるが、葉蠟石質の鉱床では一般に随伴する傾向があり、奈古町宇久・徳佐村鍋倉の鉱床では含コランダム蠟石が産出し、また奈古町河内その他葉蠟石質蠟石鉱床では、僅かではあるが、鋼玉が随伴されることがある。絹雲母の随伴は特に奈古町宇久の蠟石鉱床に著しい。紅柱石は奈古町宇久・木興・宇田郷村名振の蠟石に見られることがあり、既に名振蠟石における紅柱石の随伴およびその共存関係は岩生周一氏によつて明らかにされており、西日本内帶におけるこの種鉱床の特徴を表わしているようである。紅柱石を含む蠟石は一般に斑晶質石英を作ることが多く、ディアスボア・鋼玉と共存しないことは成因的に重要な示唆を與えるもので、鋼玉・ディアスボア等より早期の晶出鉱物で葉蠟石化作用の初期における成生物であると考えられるようである。宇田郷村名振附近の名振蠟石と称するものは含チタン赤鉄鉱を多量に随伴するものがあるが、このように多量のチタンが蠟石中に固定されていることは一般的の蠟石では認め難いことで、極めて特異なものである。

#### IV. 鐵床の成因

中國地方の石英粗面岩あるいは石英斑岩中に胚胎される葉蠟石質およびカオリン質の蠟石鉱床ならびに明礬石鉱床の成因に関連する熱水変質作用について、次の各項について考察する。

##### 絹雲母の成因及び化学成分

絹雲母は既に述べたように、カオリン質の蠟石および明礬石の鉱床では随伴されないが、三石蠟石鉱床を中心として葉蠟石質の蠟石鉱床では随伴される例は少くない。この種の絹雲母は陶石鉱床に見られる場合と異り、葉蠟石の分解によつて分離された礫土が加里および珪酸と結合して絹雲母として固定したものであり、葉蠟石・鋼玉・ディアスボアの晶出より晚期で、二次石英の晶出前乃至晶出時に生成されたものと考えられる。

絹雲母は葉蠟石質塊鉱中に副成分鉱物として含まれることも少くないが、主として絹雲母質脈として鉱床に随伴される傾向が大きい。すなわち三石蠟石鉱床では絹雲母は白蠟その他に含有されることもあるが、鉱床中に不規則かつ多少綱状に発達する粘土化脈として随伴されることが多い。その絹雲母の分析値および屈折率は第15表の通りであるが、試料は少量の絹雲母以外の粘土質物を混じ、その分離は困難であつたので、純粹の絹雲母ではない。この絹雲母は極めて微粒である。

奈古蠟石鉱床では絹雲母はディアスボア・鋼玉を含む蠟石等塊鉱中に多少共存することもあるが、絹雲母脈(幅数 cm～数 10 cm)として鉱床に随伴する。絹雲母の発達する箇所は良鉱からなり、二次晶出石英を伴つてゐることもあるが、絹雲母脈には純絹雲母質のものもある。奈古産絹雲母の分析結果および屈折率は第15表の通りである。この絹雲母は数 mm の肉眼的粗粒質からなる絹雲母脈として発達していたものである。

第 15 表 葉蠣石鉱床に伴う絹雲母

	I	II	III	
SiO <sub>2</sub>	45.37	49.87	54.58	
TiO <sub>2</sub>	0.03	0.16	0.23	
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	38.25	35.57	30.56	
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.64	0.58	2.15	
CaO	0.02	0.07	0.02	
MgO	0.03	0.07	0.04	
K <sub>2</sub> O	9.41	7.52	8.37	
Na <sub>2</sub> O	0.33	0.24	0.38	
H <sub>2</sub> O+	4.96	4.99	3.62	
H <sub>2</sub> O-	0.86	0.86	0.38	
total	99.90	99.93	100.33	
屈折率	$\beta$ γ	1.600 1.605	1.599 1.604	

備考 Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> は FeO と Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> の合量。MnO はいづれも痕跡

試料 I. 山口縣阿武郡奈古町宇久、奈古鉱山產、数 mm の鱗片狀

II. 岡山縣和氣郡三石町、大平鉱山產、細い粉末狀

III. 兵庫縣神崎郡長谷村柄原產、緻密土状塊

分析者；安藤 武 屈折率測定；太田 良平

第 16 表 絹雲母の化学成分

	I	II	III	IV	V	VI
SiO <sub>2</sub>	47.14	53.01	47.75	43.92	45.76	46.48
TiO <sub>2</sub>			0.30		0.32	0.65
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	37.13	34.70	37.08	38.52	36.82	38.34
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.64	tr	0.16	1.17	1.23	0.61
FeO			0.48	0.71	0.16	
MnO			0.09	0.56		
CaO	0.71	0.27	0.64	0.01	0.96	1.20
MgO	0.17	0.50	1.26	0.63	0.21	0.89
K <sub>2</sub> O	9.08	6.05	5.43	9.03	6.55	4.43
Na <sub>2</sub> O	0.65	1.01	0.50	1.08	1.92	0.24
H <sub>2</sub> O+	4.28	4.67	6.05	3.70	5.51	5.02
H <sub>2</sub> O-			0.93	0.52	0.68	1.88
SO <sub>3</sub>			0.20			
total	100.70	100.21	100.85	99.85	100.12	99.74

試料 I. 茨城縣日立市日立鉱山、(瀬戸國勝、岩鉱、1929, 1, 124)

II. 徳島縣德島市附近大滝山(金蔵文次郎)

III. 奈良縣宇陀郡大字陀町神戸鉱山(漆秀雄分析)

IV. 愛知縣北設樂郡振草村(北島三郎分析)

V. 島根縣邑智郡川下村尾原(武司秀夫分析)

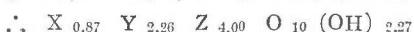
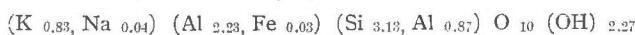
VI. 石川縣美能郡國府村服部鉱山(山田貞子分析)

柄原蠣石鉱床では葉蠣石質蠣石に絹雲母が随伴され、長谷鉱床では絹雲母(肉眼的結晶)の細脈が認められ、大成鉱床では含絹雲母質葉蠣石が認められた。特に柄原では頁岩を交代したと考えられる絹雲母塊が綠泥石—絹雲母化頁岩(石英・絹雲母・綠泥石および僅少の黄鐵鉱からなり、黒色頁岩が灰白色等の淡色となつてゐるもの)に随伴される。この絹雲母について分析した結果は第15表の通りである。なおこの絹雲母は僅少の石英を共存する顕微鏡的微粒質からなる粘土状絹雲母塊で、脂感を有し、緻密均質で蠣石様の外観を呈している。

葉蠣石鉱床に隨伴される絹雲母と化学成分を比較するため、從来報告された絹雲母片岩、浅成金属鉱床および陶石鉱床における絹雲母の例を引用すると、第16表の通りであり、この表に見られるように陶石鉱床産の絹雲母よりアルカリに富み、寧ろ絹雲母片岩の絹雲母に類似している。

奈古産の絹雲母は鏡下に不純物の混入を認めず、ほとんど純粹の絹雲母からなつてゐるもので、分析結果から分子式を導いた結果は次のようである。

	I	II	When O = 1000		
SiO <sub>2</sub>	45.37	0.756			
TiO <sub>2</sub>	0.03	0.000	Si	756	313
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	38.25	0.375	Al	750	310
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	0.64	0.004	Fe	8	3
CaO	0.02	0.000	K	200	84
MgO	0.03	0.000	Na	10	4
K <sub>2</sub> O	9.41	0.100	OH	550	227
Na <sub>2</sub> O	0.33	0.005	O	2449	
H <sub>2</sub> O+	4.96	0.275			
H <sub>2</sub> O-	0.86				
	99.90				



白雲母より X(K, Na) の少ない傾向があり(OH)と大体反比例している。Y(Al, Fe, Mg)は多い方向に成因の偏りを示している。なお SiO<sub>2</sub>/Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> (分子比) は略々 2.0(2.016) であり、K<sub>2</sub>O と Na<sub>2</sub>O の比は著しくカリ成分に富んだものである。

### 鉱物の共存関係

構成鉱物の共存関係は略々次表のようである。

葉蠣石質の蠣石は葉蠣石を主成分鉱物とし、石英・ディアスボア・鋼玉・絹雲母・カオリン・紅柱石等を副成分鉱物として伴い、その共存関係に基いて種々の蠣石が生成されている。明礬石は共存することなく、例えば三石蠣石も化学的試験等の結果からも明礬石の共存を認め得なかつた<sup>\*</sup>。また柄原・勝光山の明礬石鉱床を伴う地域の葉蠣石にも明礬石の共存を確認し得な

\* 君塚氏による三石蠣石の研究報文には明礬石の随伴も記載されている。

	pyrophyllite	kaoline	alunite	quartz	diaspore	corundum	sericite	andalusite
葉質蠟石	◎	△	×	○	○	○	○	△
カオリン質蠟石	×	◎	△	○	○	×	×	×
明礬石	×	○	◎	○	△	×	×	×

主成分鉱物.....◎

副成分鉱物.....{ ○ 共存することの多い鉱物  
△ 共存することもある鉱物  
× 共存しない鉱物

い。カオリン鉱物は三石産の白蠟その他の葉蠟石に伴う例もあるが、一般にはほとんど共存しない。ディアスボアは主な鉱床では普遍的共存性鉱物である。鋼玉は兵庫一岡山縣下の蠟石鉱床には認められないが、広島一山口縣下の鉱床には随伴される。紅柱石は山口縣阿武郡奈古町・宇田郷町地方の蠟石に随伴することがある。中國地の蠟石鉱床では zunyite, dumortierite 等の鉄素・塩素あるいは硼素を含む特殊な珪酸礬土鉱物の隨伴は確認されない。

カオリン質蠟石はカオリンを主成分鉱物とし、ディアスボアあるいは石英を作う。鉱石として取り扱い得ないが、明礬石を作うことがある。ディアスボアは普遍的共生鉱物であるが、葉蠟石・絹雲母および鋼玉を作うことはないようである。

明礬石鉱は明礬石・カオリンおよび石英からなり、ディアスボアを共存することもある。中國地方の明礬石は加里明礬石成分に富んでいる。

ダイアスは葉蠟石質に伴うものと、カオリン質蠟石に伴うものとがあり、前者は葉蠟石、後者はカオリンで膠結され、三石産目玉石のように白蠟中に産出するものは、白蠟成分すなわち葉蠟石・カオリン・絹雲母等で膠結されている。一般に脆弱で、ディアスボアに富む程脆弱であるが、葉蠟石質蠟石鉱床では目玉石等のように堅硬なダイアスを産出することもある。ディアスボアは特殊な例外を除いては一般に原岩の残存石英とは共存し難い傾向があり、ディアスボアを含む蠟石は石英を共存しないことが普通であるが、時にディアスボア・鋼玉あるいは絹雲母を含有する蠟石に熱水変質作用に伴つて晶出した二次石英を隨伴する例はある。

#### 成分の増減および移動

次に鉱床の生成に際して原岩と鉱液との間にどのような成分の増減および移動が行われたかを考察する。含水珪酸礬土鉱物類で構成される礬石鉱床などいわゆる熱水交代鉱床、およびこれを囲む変質帶のある範囲を一つの closed system と考えると、それ等の化学成分から見て、特に礬土が鉱液から添加されてできたものと考える必要はなく、寧ろ後述する他の成分の逸出あるいは移動によつて生じたものであつて、全般を通じて固定増加された成分は水(H<sub>2</sub>O)と硫黄(硫化物或は硫酸塩として)のみであると解することができる。

石灰・苦土・鉄等はその大部分が常に除去逸出されている。アルカリも除去逸出されるが、変

質作用の如何によつては加里の一部あるいは大部分が変質帶中のある場所に絹雲母あるいは明礬石成分として固定されることもある。葉蠟石鉱床では僅少の絹雲母を随伴することがあるのみで、加里の固定は少ないが、陶石鉱床では一般に多量の絹雲母を随伴し、一種の絹雲母化鉱床といえるようなものが多く、加里の固定は多量である。チタンは分析結果に表われるように不純成分(主として金紅石として共存されるが、含チタン赤鉄鉱等として存在する場合もある)として随伴され、個々の鉱石については多少の相違はあるが、全般を通じてほとんど増減を認めることができない。従つてチタンは熱水変質作用に当つて極めて移動し難かつたことを示している。

鉱床は原岩よりも珪酸の減少している傾向が常に見られ、ネバダイト質石英粗面岩を交代した葉蠟石鉱床中には石英斑晶が分解除去されたと考えられる良鉱からなる部分があり、鉱床の生成に当つて珪酸の除去が行われたことを示す。しかして分解除去された珪酸の一部は石灰・苦土等のように容易にかつ簡単に高度分散されるものではなく、一部は鉱床の周辺に分結されているものと考えられる。すなわちいわゆる熱水交代鉱床に伴う珪化帯の多くの部分は分結石英によつて生成されたもので、特に上昇鉱液中の珪酸分によつて珪化されたものではないと解される。こう考えると珪化帯の大きさ・珪化の強さ等は主として熱水鉱化作用の温度・原岩の性質等に關係するもので、カオリン質礫石鉱床および中國地方の明礬石鉱床では緻密な珪岩質の珪化帯を常に随伴し略々この関係が見られる。葉蠟石鉱床では一般に微弱な珪化帯によつて包まれていることが普通である。珪質物の例を示すと次のようである。

#### 化 学 成 分

$\text{SiO}_2$	90.06
$\text{TiO}_2$	0.03
$\text{Al}_2\text{O}_3$	7.84
$\text{Fe}_2\text{O}_3$	0.21
$\text{CaO}$	0.01
$\text{MgO}$	0.06
$\text{K}_2\text{O} \text{ Na}_2\text{O} +$	tr
Ig. loss	.1.72
$\text{H}_2\text{O} -$	0.12
total	100.05

これは三石蠟石鉱床(台山鉱床)の変質帶中に伴われた緻密な含葉蠟石石英脈の例である。礫土は葉蠟石成分として含まれる。

#### 化 学 成 分

$\text{SiO}_2$	98.16
$\text{TiO}_2$	0.18
$\text{Al}_2\text{O}_3$	1.02
$\text{Fe}_2\text{O}_3$	0.36

CaO	tr
MgO	tr
K <sub>2</sub> O+Na <sub>2</sub> O	tr
Ig. loss	0.28
H <sub>2</sub> O-	0.10
total	100.10

これは柄原の蠟石鉱床の母岩として存在した石英粗面岩の例である。多量の石英班晶を作り、斑岩構造の名残りを認めることができるものである。なおこの礫土は葉蠟石成分として含まれている。

前述した珪酸の分結作用の結果、石英のほとんど完全に分解逸出された局部では逆に礫土が遊離濃縮して鋼玉・ディアスボア等が晶出したものと思われる。このことゝ関連してカオリン質蠟石に鋼玉の隨伴する例はないが、ディアスボアは普遍的に隨伴する傾向があり、ディアスボアの多い鉱床程珪化帶の著しい傾向もあることは注目される。

## V. 結 言

以上の調査研究によつて、中國地方の蠟石鉱床に關し明らかとなつた特に重要な点は次の通りである。

1° 中國地方の蠟石および明礬石の鉱床はいづれも石英粗面岩、あるいは石英班岩質の酸性火山岩と密接な關係を有し、多くはこれらの酸性火山岩中に胚胎する。

2° 酸性火山岩の熱水変質帶中に三石地方のように葉蠟石質の蠟石鉱床のみが賦存するものと、柄原・勝光山のように葉蠟石鉱床に伴つてカオリン質蠟石および明礬石の鉱床をも塊状鉱床として共存するものがある。

3° 中國地方の蠟石および明礬石鉱の構成鉱物の共存關係は略々次のようである。

葉蠟石	カオリン	明礬石	石 英	ディアスボア	鋼 玉	絹雲母	紅柱石
葉蠟石質蠟石	主	副△	×	副○	副○	副○	副△
カオリン質蠟石	×	主	副△	副○	副○	×	×
明 細 石	×	副○	主	副○	副△	×	×

主=主成分鉱物 副=副成分鉱物○=例の多い鉱物 △=例の少ない鉱物 ×=非共存鉱物

4° 葉蠟石質蠟石は多くは酸性火山岩を原岩とするものであるが、三石および柄原で觀られるように粘板岩あるいは頁岩を原岩とするものもある。

5° 鉱床の生成に當り、鉱床およびこれに伴う麥質帶を通じて外部から添加された成分は水(H<sub>2</sub>O)と硫黃(硫化物或は硫酸塩として固定)のみであつて、大部分は岩石成分の減少および

移動が行われているものと解することができる。

- a. 磁土およびチタンの大部分は残され、ほとんど移動および増減を行っていない。
- b. 硅酸も大部分は残存しているが、一部は移動および逸出し、そのある部分は鉱床周辺あるいは鉱床内に分結されて珪化帯を形成するが、他は高度に分散している。葉蠟石鉱床の生成に伴つては、硅酸の分散傾向が大きい。
- c. 加里の一部は絹雲母として固定されることがあり、鉄の一部は硫化鉄として固定されている。
- d. 加里および鉄の大部分、曹達・石灰・苦土・満倦等の成分はほとんど全部が高度に分散されている。これらの分散傾向の大きい成分は変質帶でも著しく減少している。

鋼玉・ディアスボアあるいは絹雲母の如き蠟石に随伴する副成分鉱物は、葉蠟石の晶出より晩期に硅酸の分散・分結作用と関連して石英が除かれた局部で磁土の濃縮の形で晶出している。紅柱石は葉蠟石より早期あるいは同期の晶出鉱物として随伴することがある。

6o カオリン質蠟石鉱床は不規則塊状の鉱床として賦存し、共存鉱物はディアスボアを伴うことがあるのみで、葉蠟石鉱床におけるように鋼玉・絹雲母を伴うことがない。明礬石鉱床とは密接な関係を有し、柄原・勝光山のように同一地域に両者が賦存する場合、あるいは福山のようにカオリン質蠟石と明礬石鉱からなる鉱床もある。これらの原岩については頁岩質岩石の交代されたものと考えられるものがある。

## VI 主な参考文献および資料

- 1) 君塚康治郎； 三石蠟石鉱床. 附眼玉石. 大日本窯業協会誌. 47巻, 昭14.
- 2) 岩生周一； 日本の明礬石鉱床調査報告. 附宇久須の珪石鉱床. 地質調査所報告. 第130号. 昭24.
- 3) 片山信夫； 勝光山明礬石鉱床調査報告. 商工省地質調査所報告.
- 4) 片山信夫； 兵庫縣柄原明礬石鉱床. 学振第8特委報告. 昭16.
- 5) 片山信夫； 兵庫縣福山明礬石鉱床. 学振第8特委報告. 昭7.
- 6) 吉本文平； 勝光山産ディアスボール. 岩鉱. 9巻. 昭8.
- 7) 岩生周一； 山口縣宇田郷名振鉱山の蠟石について. 地質調査所月報. 第1巻第1号. 昭25.
- 8) 渡辺萬次郎； 長崎縣福江島産磁土鉱床. 窯業原料 III. 昭24.
- 9) 村山賢一； 須佐図幅及び説明書(7万5千)
- 10) 日本鉱產誌 III； 地質調査所編纂. 昭25.
- 11) 窯業原料 I, II, III； 窯業原料協議会編. 昭24.
- 12) 耐火物年鑑； 日本耐火物協会編.



## Résumé

**Studies on the *Rōseki* and the Related Hydrothermal Alteration in Chugoku Region, Japan.**

by

Takeshi Andō

1. *Roseki* (compact and waxy) and alunite deposits in Chūgoku region have intimately connected to the acidic rocks such as liparite and quartz porphyry and most of the deposits are found in these rocks.

2. *Roseki* deposits in Chūgoku region are classified into two types; pyrophyllite deposits as observed in Mitsuishi Mines and kaoline-alunite deposits as in Tochihara and Fukuyama Mines.

3. Mineral association of the ore is shown in the following table.

	pyrophyllite	kaoline	alunite	quartz	diaspore	corundum	sericite	andalusite
Pyrophyllite <i>Roseki</i>	◎	△		○	○	○	○	△
Kaoline <i>Roseki</i>		◎	△	○	○			
Alunite		○	◎	○	○			

◎ principal

○ accessory

△ minor accessory

4. Most of the phrophyllite ores are derived from acidic volcanics by hydrothermal alteration, but some ores are derived from xenolithic clayslate (Paleozoic) or shale (Tertiary), as observed in the Mitsuishi and the Tochihara areas.

5. The considerable elements which seem to be added from outside to produce the deposits and their marginal alteration zones are water and sulphur.

Accompanying to the formation of the ore deposits, the subtractions of the elements from the original rocks are performed.

a.  $\text{Al}_2\text{O}_3$  and  $\text{TiO}_2$  are scarcely subtracted.

b. Most of  $\text{SiO}_2$  is reserved, but partly removed. Sometimes  $\text{SiO}_2$  is segregated in the deposits or in their periphery, forming silicified zones. Accompanying to the formations of pyrophyllite deposits, the tendencies of the intense dispersion of  $\text{SiO}_2$  are recognized.

c. Some parts of  $\text{K}_2\text{O}$  are recrystallized as sericite, and some part of iron as iron sulphide.

d. Largest parts of K<sub>2</sub>O and iron and most of Na<sub>2</sub>O, CaO, MgO and MnO are wholly dispersed and these elements are strongly decreased in the altered zone.

6. Accessory minerals such as corundum, diaspore or sericite crystallized out in later stage than pyrophyllite as a segregated form of Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> after the disintegration and elimination of quartz. Sometimes andalusite crystallized out as an earlier mineral than pyrophyllite.

The Geological Survey of Japan has published in the past several kinds of reports such as the Memoirs, the Bulletin, and the Reports of the Geological Survey.

Hereafter all reports will be published exclusively in the Reports of the Geological Survey of Japan. The currently published Report will be consecutive with the numbers of the Report of the Imperial Geological Survey of Japan hitherto published. As a general rule each issue of the Report will have one number, and for convenience's sake, the following classification according to the field of interest will be indicated on each Report.

- A. Geology & allied sciences
  - a. Geology.
  - b. Petrology and Mineralogy.
  - c. Palaeontology.
  - d. Volcanology and Hotspring.
  - e. Geophysics.
  - f. Geochemistry.
- B. Applied geology
  - a. Ore deposits.
  - b. Coal.
  - c. Petroleum and Natural Gas.
  - d. Underground water.
  - e. Agricultural geology.  
Engineering geology.
  - f. Physical prospecting.  
Chemical prospecting & Boring.
- C. Miscellaneous
- D. Annual Report of Progress

Note: Besides the regularly printed Reports, the Geological Survey is newly going to circulate "Bulletin of the Geological Survey of Japan." which will be published monthly commencing in July 1950

本所刊行の報文類の種目には從來地質要報、地質調査所報告等があつたが今後はすべて刊行する報文は地質調査所報告に改めることとし、その番号は從來の地質調査所報告を追つて附けることとする。そして報告は一報文につき報告1冊を原則とし、その分類の便宜のために次の如くアルファベットによる略号を附けることとする。

- |                     |   |
|---------------------|---|
| A 地質およびその基礎科學に關するもの | a. 地 質<br>b. 岩石・鉱物<br>c. 古生物<br>d. 火山・溫泉<br>e. 地球物理<br>f. 地球化學                |
| B 應用地質に關するもの        | a. 鉱 床<br>b. 石 炭<br>c. 石油・天然瓦斯<br>d. 地下水<br>e. 農林地質・土木地質<br>f. 物理探鑽・化學探鉱および試錐 |
| C そ の 他             |   |
| D 事業報告              |   |

なお刊行する報文以外に當分の間報文を謄寫して配布したものに地下資源調査所速報があつたが今後は地質調査所月報として第1号より刊行する。

昭和 27 年 2 月 15 日印刷

昭和 27 年 2 月 20 日発行

著作権所有 工地 質業 技術 査所

印刷者 向 喜 久 雄

印刷所 一ツ橋印刷株式会社

REPORT No. 147

GEOLOGICAL SURVEY OF JAPAN

Tomofusa Mitsuchi, Director

STUDIES ON THE RŌSEKI AND THE  
RELATED HYDROTHERMAL  
ALTERATION IN CHŪGOKU  
REGION, JAPAN.

BY

TAKESHI ANDŌ

GEOLOGICAL SURVEY OF JAPAN

Hisamoto-cho, Kawasaki-shi, Japan

1952