

B. a. IV.

地質調査所報告第143號

數種の鉛・亞鉛礦床に於ける
裂礦の性質及び礦物存在状態について

伊 藤 昌 介

地 質 調 査 所

昭 和 26 年 12 月

地理
地質
鉱物
植物
動物
考古
民族
文化

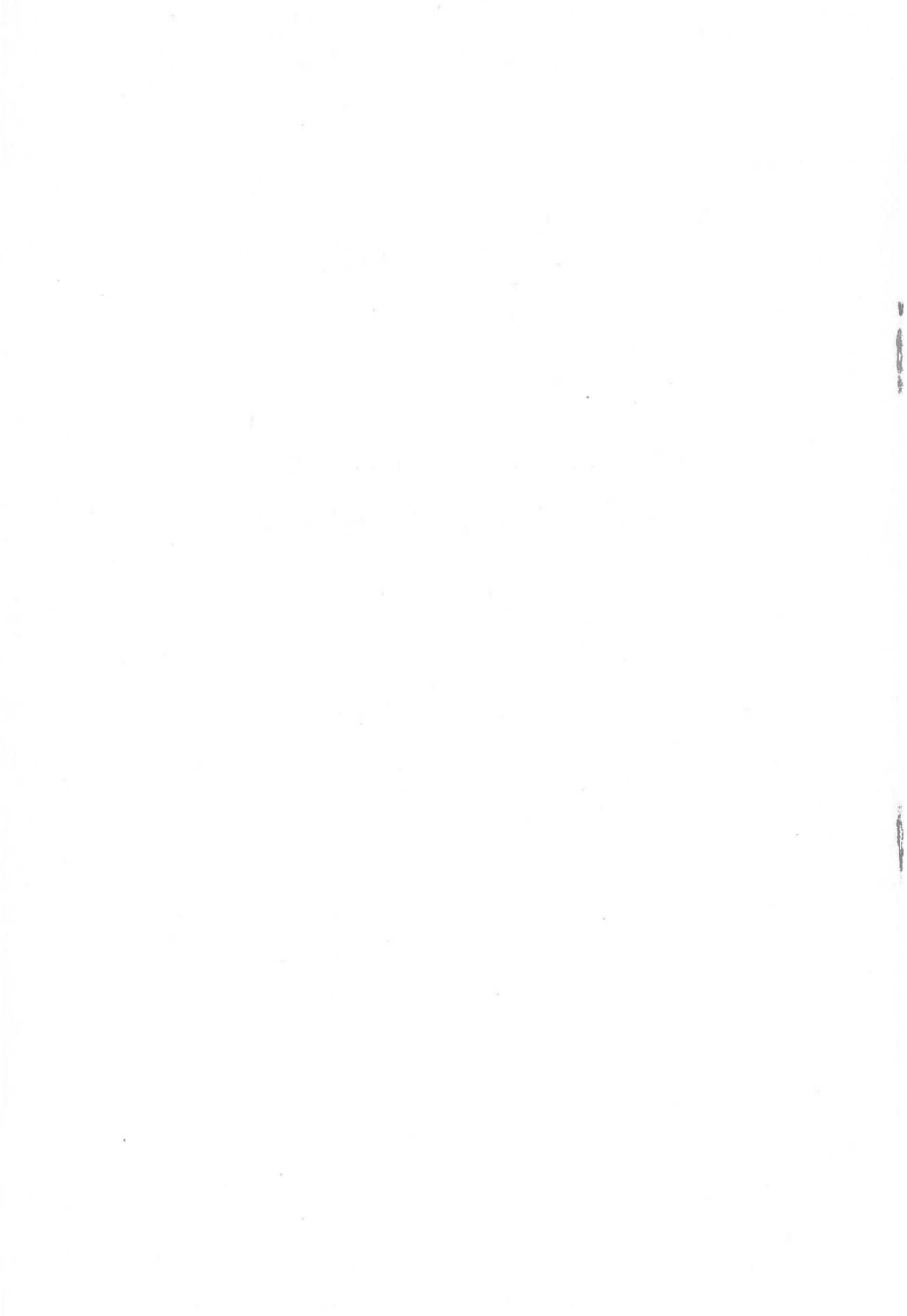
553.441 : 553.2

地質調査所報告

所長 三土知芳

數種の鉛・亜鉛礦床に於ける裂罅の 性質及び礦物存在状態について

通商産業技官 伊藤 昌介



目 次

A. 緒 言	1
B. 調査した鉛・亜鉛鉱床	1
C. 裂縫の性質について	2
I. 浅熱水性裂縫充填鉱床	2
1. 鉱床各説	2
2. 理論的考察	4
3. 剪断裂縫脈と張力裂縫脈の特徴	7
4. 富鉱部	7
5. 附記（東北日本内帶における浅熱水性鉱脈の方向性についての推察）	9
II. 浅熱水性交代鉱床	9
1. 鉱床各説	9
2. 理論的考察	10
III. 中熱水性交代鉱床	10
IV. 結 語	10
D. 鉱石鉱物の賦存状態について	11
I. 浅熱水性裂縫充填鉱床	11
1. 太良型鉱脈と黒鉱	12
2. 鉱脈の構造と深さ	12
3. 鉛・亜鉛晶出帶	14
II. 浅熱水性交代鉱床	15
III. 中熱水性交代鉱床	15
IV. 結 語	16
Résumé (in English.)	1

数種の鉛・亜鉛鉱床に於ける裂罅の性質及び 鉱物存在状態について

通商産業技官 伊 藤 昌 介

A. 緒 言

地質構造と鉱床との関係による探鉱は鉱床学では既に常識であるが、鉱液の通路となつた裂罅組織の研究については、本邦では未だ充分な発達をみていない。また脈を作る鉛・亜鉛鉱物の存在状態において探鉱の要素となりうるような規則性についても、漠然とした鉱石の帶状分布以外は余り知られていない。筆者は特にこれらの点に注目してこゝ3,4年間鉛・亜鉛鉱床を調査し、少ない資料に基く結果であるが、この研究が何らかの参考になりうれば幸いと考え概略的な報告をすることにした。

この調査に直接御指導下された片山信夫教授および御校閥の勞をとられ、かつ種々示唆に富んだ御注意を與えられた堀越義一金属課長に深甚の謝意を表する。

B. 調査した鉛・亜鉛鉱床

筆者が調査した鉛・亜鉛鉱床の主なものは次の如くである。

I. 浅熱水性裂罅充填鉱床

広尾⁽¹⁾・伊奈牛・新宇登呂⁽²⁾(北海道) 舟打⁽³⁾(青森) 太良⁽⁴⁾・畠⁽⁵⁾(秋田) 細倉・大土森(宮城)葡萄⁽⁶⁾(新潟)

- 1) 伊藤昌介 北海道広尾鉱山鉛・亜鉛鉱床調査報告 地質調査所速報 (1948)
- 2) 伊藤昌介 北海道知床半島新宇登呂鉱山調査報告 地質調査所速報 (1948)
- 3) 伊藤昌介 服部富雄 青森縣舟打鉱山鉛・亜鉛鉱床調査報告 地質調査所月報 Vol.2 No.4~5
- 4) 伊藤昌介 福本博美 秋田縣太良鉱山の鉱床と地質構造との関係について 地質雑誌 55卷 (1949)
- 5) 伊藤昌介 伊藤昌介 秋田縣太良鉱山鉛・亜鉛鉱床調査報告 地質調査所月報 Vol.1 No.4 (1950)
- 6) 伊藤昌介 伊藤昌介 服部富雄 秋田縣畠鉱山鉛・亜鉛鉱床調査報告 地質調査所月報 Vol.2 No.4~5
- 6) 伊藤昌介 新潟縣葡萄鉱山鉛・亜鉛鉱床調査報告 地質調査所月報 Vol.2 No.1 (1950)

II. 浅熱水性交代鉱床

飯農⁽⁷⁾ (新潟) 秩父⁽⁸⁾ (埼玉)

III. 中熱水性交代鉱床

対州⁽⁹⁾ (長崎)

C. 裂縫の性質について

I. 浅熱水性裂縫充填鉱床

1. 鉱床各説

a. 細倉

細倉および大土森では鉱床生成後の断層はほとんど存在せず、現場で断層と称しているものにも鉱石鉱物がみられ、広い意味の断層脈と考えられる。鉱脈をその走向により大別すると次の通りである。

本縫(E-W系)・富士(N45°E系)・早房(N-S系)・瑞兆(N45°W系)

この内 N45°E系および N45°W系は多量の粘土質物を作う場合多く、走向延長最も長く、分岐脈を作わず、かつ両者の交わる角度は東および西側では90°を超える、傾斜は比較的緩傾斜である。E-W系は上記二系に対し略々45°の角度をもつて交り、かつ前二系に切断され、走向延長は比較的短く、粘土質物少なく分岐脈を作り、急傾斜である。N-S系は走向延長稍々長く急傾斜で粘土質物を作り、上記三系を切断している。上記4系の内、最も品位よくかつ多量に出鉱されているものは、E-W系で、次が N45°E系であるが、鉱脈の膨縮が著しく、N-S系は N45°E系と大体同じような性質をもつ。N45°W系は断層と称される程で、多量の粘土質物を作ると同時に鉱石鉱物の存在少なく、現在の所稼行價値に乏しい。従つて本鉱山では、鉱脈の走向によつてある程度鉱脈の價値を判定することが可能のように思われる。

母岩は第三紀の緑色凝灰岩・変朽安山岩・安山岩等からなるが、これらの岩石と裂縫組織と

7) 伊藤昌介 新潟県飯農鉱山鉛・亜鉛鉱床調査報告 地質調査所月報 Vol.2 No.3

8) 伊藤昌介 埼玉県秩父鉱山鉛・亜鉛鉱床調査報告 地質調査所月報 (未刊)

9) 伊藤昌介 長崎県対州鉱山の地質構造と鉱床との関係 地質雑誌 54卷 (1949)

の間には顕著な変化はみられない。なお本鉱山地質技師三枝守雄氏は特に N-S 系の鉱脈附近で、石目の走向が大体鉱脈の走向と一致することを発見し、探鉱上大きな成果を挙げている。

b. 葡 蘭

節理および石目の走向傾斜には規則性はみられないが、鉱床生成前の大断層は走向 $N30^{\circ}W$ 、傾斜 $50^{\circ}SW$ で、鉱脈はこれに略々直角に近い走向のものの集合であつて、大きな網目のような状態を呈し、独立した鉱脈というものは考えないでもよいようである。なお粘土質物を余り伴わないが、鉱脈中にはいわゆる断層脈も一部に存在し、これには母岩の凹縫および粘土質物を作う。母岩は花崗岩である。

c. 太 良

鉱脈群は走向 $N80^{\circ}\sim90^{\circ}W$ で、直立に近い平行脈であるが、分岐著しく粘土質物を余り伴わない。鉱脈群と断層群との関係は鉱脈群の走向に対して断層は略々 45° の角度を示す。なお層面に沿って基団する裂隙に胚胎する鉱脈もあるが、多量の粘土質物を伴い膨縮多く、鉱体は一般に小規模である。なな層理の走向は $40\sim70^{\circ}E$ で SE に $20^{\circ}\sim60^{\circ}$ 傾斜する。母岩は第三紀の緑色凝灰岩質である。なお鉱脈中に角礫質の母岩の破片を作う。

d. 烈

走向 $N55^{\circ}W$ 傾斜 $30^{\circ}\sim40^{\circ}SW$ の鉱床生成前の大断層に直角な主脈群と、主脈に直角（断層に平行）な鉱脈とが格子状の鉱床の形成している。なお主脈に直角な鉱脈は下部には余りきかない。主脈は粘土を伴い、分岐が少ない。母岩は第三紀の緑色凝灰岩と黒色頁岩とからなり、緑色凝灰岩と黒色頁岩との間は不整合で、その不整合面は褶曲し、その軸は鉱脈および断層の走向に対し略々 45° である。

e. 舟 打

鉱脈の走向は $N80^{\circ}E$ 、傾斜 $65^{\circ}S$ で、両盤に粘土質物を比較的多量に伴い分岐脈は少ない。附近にみられる褶曲構造の軸（走向 $30^{\circ}\sim40^{\circ}E$ ）と略々 45° の角度をもつ。母岩は第三紀の緑色凝灰岩・安山岩および玄武岩岩脈である。

f. 広 尾

$N 10^{\circ}\sim20^{\circ}W$ の走向をもつ大きな構造線に対し略々直角な走向をもち、傾斜は直立に近く、かつ分岐脈が多い。母岩は第三紀の緑色凝灰岩および麦朽安山岩からなる。

g. 伊 奈 牛

鉱脈の走向は $N 70^{\circ}\sim75^{\circ} E$ および $N 80^{\circ}W$ 、傾斜は $75^{\circ}S$ の平行脈群が主体で、分岐多く、

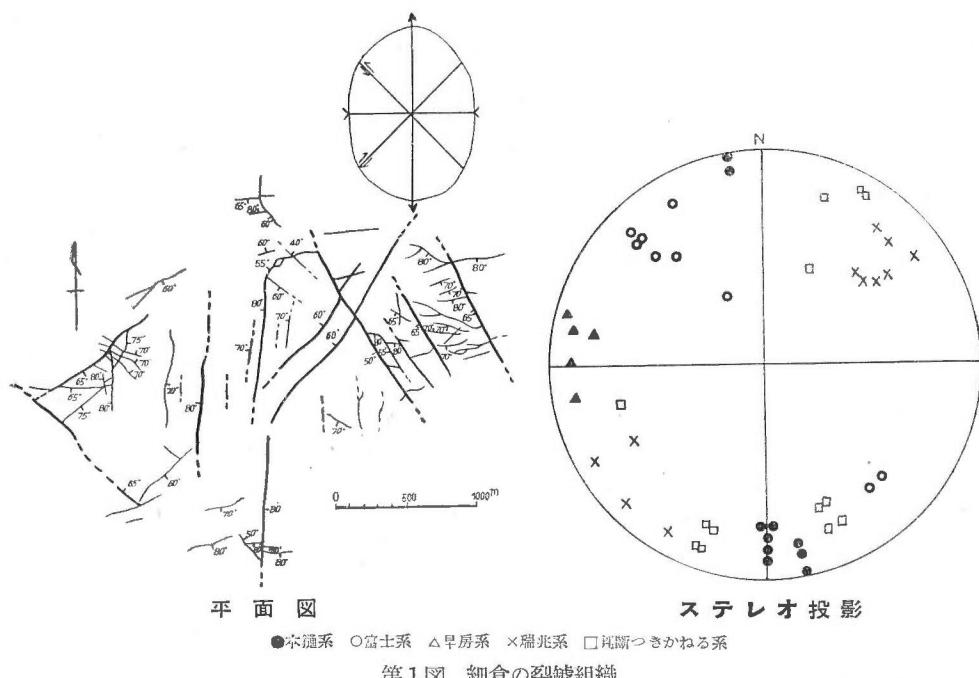
粘土質物を余り伴わない。母岩は中生代(?)の砂岩・頁岩の互層および石英玢岩岩脈よりなる。

h. 新字登呂

鉱脈の走向は N 60° W, 傾斜 65° N で、この附近の褶曲構造の軸と略々直角である。母岩は第三紀の緑色凝灰岩および黑色頁岩からなる。

2. 理論的考察

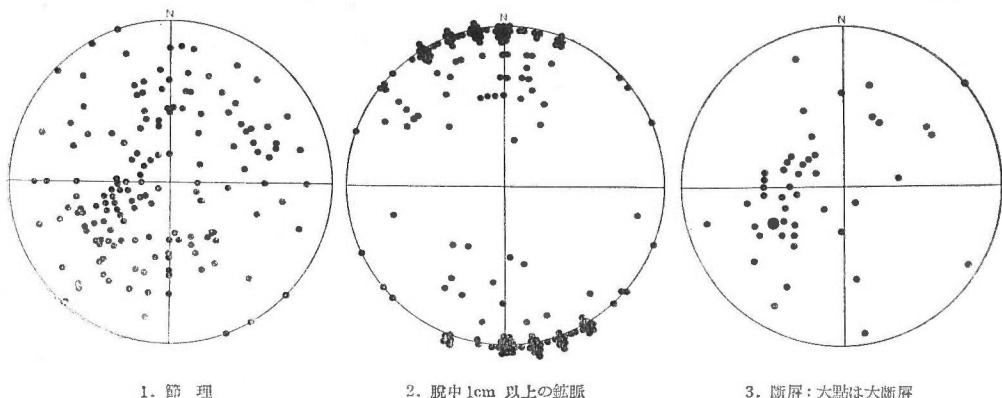
調査の性質上前記のような極めて粗雑な資料であり、充分開発されている鉱山とされていない鉱山との比較でもあり、さらに複雑な天然現象を単純な力の働きによって解説することも無理かもしれないが、次のようなことを考えている。



第1図 細倉の裂縫組織

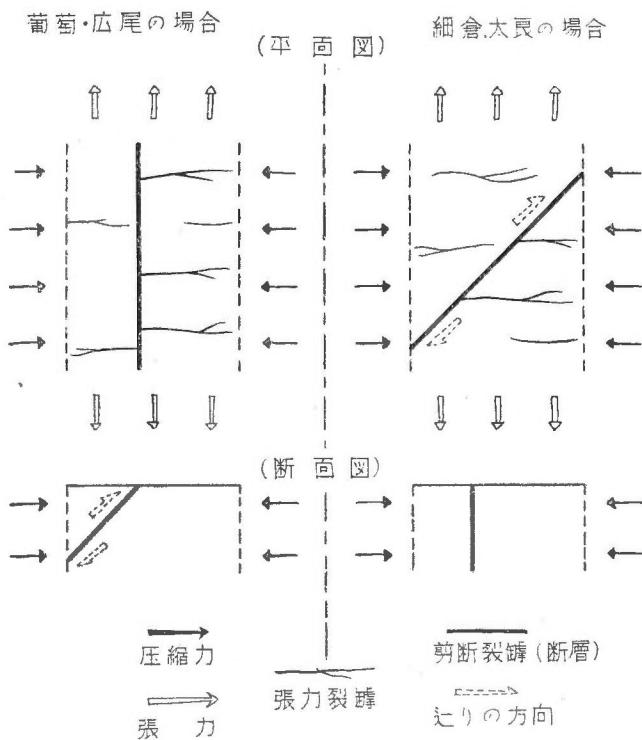
a. 細倉の場合(第1図参照)

鉱脈は裂縫組織より東および西からの圧縮力が働いたと考えられ、N 45° W および N 45° E 系は剪断裂縫、E-W 系は張力裂縫、N-S 系は剪断裂縫(その成因的解説には、N 45° E および N 45° W 系とは異なり種々考えられるが)に基固すると考えられるのである。なお本鉱山の張力裂縫脈は多少の粘土質物を伴い、剪断裂縫脈に似た性質をもつた所もあり、張力裂縫生成後の変動が考えられるようである。



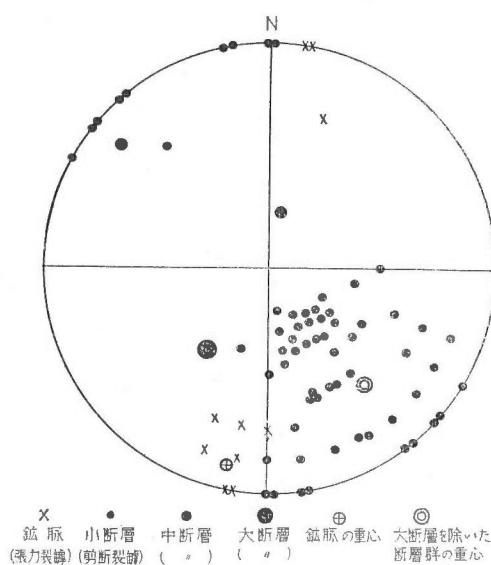
第2図 葡萄における節理・鉱脈(張力裂縫)・断層(剪断裂縫)のステレオ投影図

註 本例の場合母岩の節理の影響が大きく、側壁に對しこれに直角に働いた張力により、張力に對して直角に近い節理が開き網目のような裂縫が礫床が胚胎されたと考えられる。



第3図 細倉と葡萄の場合における剪断裂縫と張力裂縫との関係の差異

註 葡萄の場合は理論的な説明が可能であるが細倉の場合は剪断裂縫と張力裂縫との関係は傾斜關係で圖に示すような理論的説明は困難である。また断層における擦痕と理論的なたり方向の関係は何れの場合でも確認できなかつた。

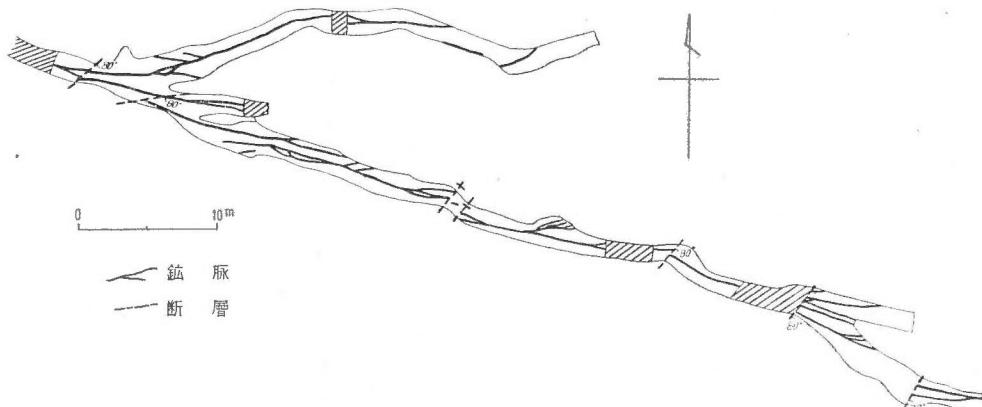


第4図 太良における鉱脈・断層のステレオ投影図

註 本例の場合層面に沿う影響が大きいと考えられる。
なお断層の中には層面に沿うものも含めた。

c. 太良の場合(第4図参照)

細倉の場合とほとんど同じであるが、張力裂縫に基づくと考えられる鉱脈は標式的なものと考えている(第5図)。層面に沿う胚胎する鉱脈は勿論剪断裂縫に基づくものである。



第5図 太良の鉱脈図 14号縫 (4番坑)

d. 舟打・畠・新宇登呂の場合

これらは何れも褶曲軸と裂縫の関係から裂縫の種類を判断することができるもので、舟打・畠の鉱脈は剪断裂縫に、新宇登呂の鉱脈は張力裂縫にそれぞれ基因すると考えられる。勿論圧縮力は褶曲軸に直角に働くべきである。なお伊奈牛は鉱脈群の性質から張力裂縫に

b. 葡萄・広尾の場合(第2図参照)

鉱脈は鉱脈および断層の関係から東および西よりの圧縮力による張力裂縫に基くと考えられる。ただ細倉の場合と異なる点は、第3図に示す如く、細倉の場合は剪断裂縫の走向が張力裂縫の走向と略々 45° の角度をなすが、葡萄・広尾の場合は剪断裂縫と張力裂縫との走向が略々直角であるということである。この場合理論的には各裂縫の傾斜が問題になるが、現在の所細倉の場合は説明が困難である。

基因するものと考えられるが、北海道中央山脈の褶曲構造に関連させて考えても、矛盾はないようである。また畠では主脈に直角な裂縫もあるが、これは断層運動に基因する張力裂縫と考えられる。

各鉱山の鉱脈裂縫の性質

3. 剪断裂縫脈と張力

裂縫脈の特徴

各鉱脈を一應剪断裂縫と張力裂縫に基因するものにそれぞれ分類してみたが、これらの間に次のように相当顯著な差異が認められるようである。

a. 剪断裂縫に基因すると思われるもの

- (i) 鉱脈は多量の粘土を作う場合が多く、鉱脈の分岐は少ない。
- (ii) 走向延長は著しく長いが、近接した平行脈は比較的少ない。
- (iii) 鉱石の胚胎状況は不規則で、時に交代作用による富鉱部を作ることがある。
- (iv) 粘土質物を多量に伴う場合は、鉱石が少なく、稼行價値が全くないか、または粘土質物のために稼行困難な場合が多い。

b. 張力裂縫に基因すると思われるもの

- (i) 鉱脈には比較的粘土質物が少なく、鉱脈の分岐が著しい。
- (ii) 鉱脈の走向は比較的短いが、近接した平行脈を作ることが多い。
- (iii) 鉱石の胚胎状況には急激な変化は少ない。
- (iv) 鉱石内に取込まれた母岩の破片は、角礫状である。

註……ここで粘土質物というのは、鉱化作用に伴う粘土質物ではなくて、剪断運動により生ずる粘土質物をいうのであって、その区別は單に感じからというほかはない。

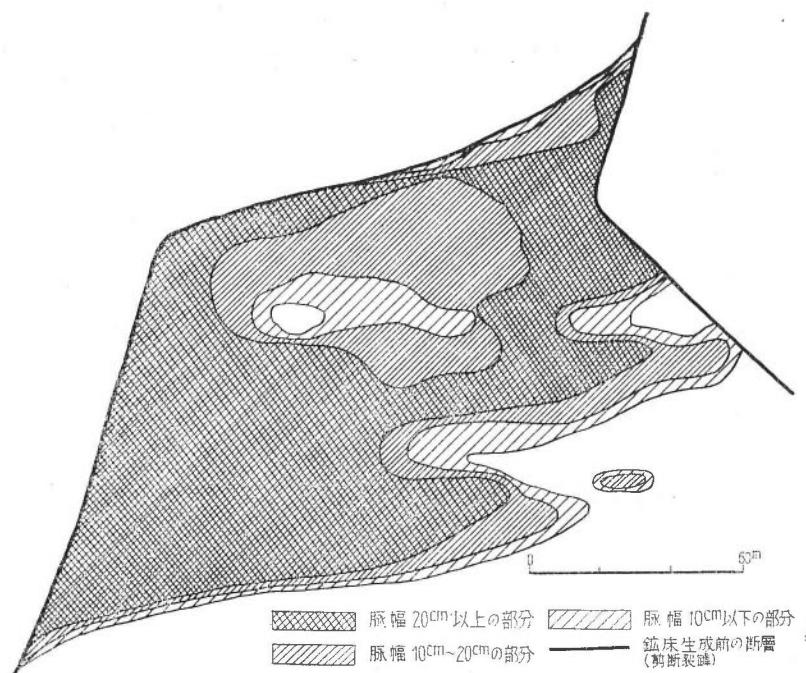
4. 富鉱部（第6図参照）

最も顯著な富鉱部生成の現象として、鉱脈に接する鉱床生成前断層の粘土質物により鉱液の上昇が阻止され、交代作用を起して鉱床が沈澱することが挙げられる（例……細倉・太良・畠・広尾）。しかし現場ではこの現象を断層に切られたと考え、その礎先を探鉱している場合が普

	裂縫の性質		裂縫の最大延長(m)	
	剪 断	張 力	剪 断	張 力
広 尾		●		250
伊 奈 牛		●		360
新 宇 登 呂		●		30+
舟 打	●		2500+	
太 良	○	●	140+	120
畠	●	●	50+	20
細 倉	●	●	1600(+)	800
大 土 森	●	●		600
葡 萄	●			500

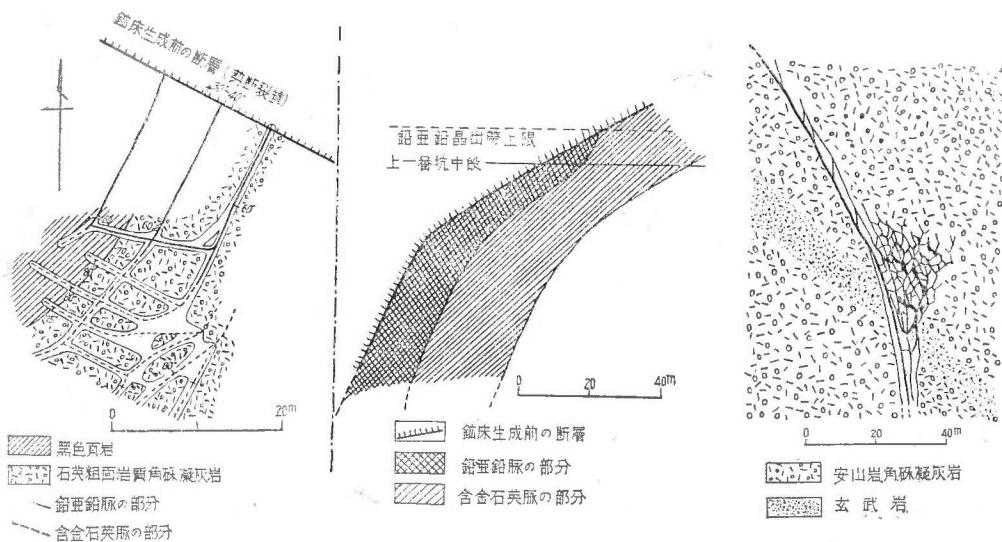
註 ●…主として稼行している鉱脈

○…それ以外の鉱脈



A. 鉱床生成前の断層の下盤にある富鉱部

(太良・14号坑直面投影図)



B. 鉱床生成前の断層の下盤にある富鉱部

(畠・本坑鉱床)

C. 裂縫の尖滅による富礦部

(舟打・本坑鉱脈断面図)

第6図 富鉱部の形態

通であるが、注意すべきことである。張力裂縫では鉱脈が立つと鉱況がよくなり(例・葡萄)，剪断裂縫では、裂縫の彎曲がもとで運動の際に空隙が生じ、これに富鉱部が形成されたり、また運動により生じた粘土質物のために、鉱液の上昇が阻止され、局部的な富鉱部が形成されたり(例・細倉)すること等は、普通にみられる現象のようである。その裂縫の尖滅により交代作用を起し、富鉱部が形成されたりする場合もあり(例・舟打)，母岩が異ると(例えば凝灰岩と頁岩の場合、凝灰岩中では交代作用を伴い、脈幅は広くなるが、頁岩中では脈幅は狭い)脈幅が変化する場合も少なくない(例・新宇登呂)。

5. 附 記 (東北日本内帶における浅熱水性鉱脈の方向性についての推察)

東北日本内帶において、現在稼行中、あるいは過去に稼行された金・銀・銅・鉛・亜鉛の浅熱水性裂縫充填鉱脈の225鉱山における鉱脈の走向の比率をとると、次の如くなる。

E—W系……46%	N—S系……20%
N 45° E系……26%	N 45° W系……8%

註…個々の鉱山で同じ方向の鉱脈があつても、一個として計算し、各系の中間のものは省略したが、この例は極めて少ない。

この比率によると、E—W系は非常に多く、N 45° W系は極めて少ない。前述の例よりみると、N 45° W系は剪断裂縫で、多量の粘土を伴ういわゆる断層脈が多く、E—W系は稼行鉱山で最も普通にみられる張力裂縫が多いものと考えられる。従つてこの比率と前記各鉱床の場合との一致は、偶然のものでなく、東北日本内帶における普遍的な現象ではないかと推察されるのである。なお時代的に異なる現象かもしれないが、東北日本帶における油田地帯の褶曲軸の走向および火山脈の走向が、NS方向を示すものが多いという事実があり、東および西からの圧縮力が働いていることが考えられるが、この圧縮力と鉱脈を胚胎する裂縫を形成した圧縮力との関連性については、現在何もいえない。

II. 浅熱水性交代鉱床

1. 鉱床各説

a. 飯 豊

古生層石灰岩中に進入した輝綠岩・花崗岩および石英粗面岩岩脈と石灰岩の境界に鉱床が交代沈澱しているものである。

b. 秋 父

古生層の石灰岩中の断層を通路とし鉱液が上昇し、石灰岩中あるいは石灰岩とその珪化作用を受けた部分の境界に交代沈澱したものである。

2. 理論的考察

飯豊の場合は鉱液の通路となつた裂縫は外力が加わつた際、画岩の境界が最も弱かつたために起つた剪断裂縫であると考えられ、前述した鉱脈における剪断裂縫と同じ性質をもつ。

秋父の場合はその附近の地質構造が明らかでないが、鉱液の通路となつた断層は勿論断裂縫である。

III. 中熱水性交代鉱床

対州鉱山は黒色粘板岩中の粘土質物を作う層面にあるいは裂縫(何れも剪断裂縫)中にレンズ状の鉱体が胚胎される。本鉱山で注目すべきことは2枚の接近した層面に(何れも鉱床を胚胎する)の間で地層の走向および層理面に直角な細い張力裂縫が発達し、これが密に集合し、こゝに交代作用を起して富鉱部が形成されたと考えられる現象がみられることである。

IV. 結 語

鉱床を胚胎する裂縫を、一應剪断裂縫と考えられるものと、張力裂縫と考えられるものとに分類してみたが、両者の鉱床胚胎状況には著しい差異が認められた。しかし張力裂縫と考えたものでも後の変動により剪断裂縫に似た性質を有する場合等もあり、また剪断裂縫と張力裂縫との走向関係だけを問題にしたが、傾斜関係には未だ疑問の余地もあり今後さらに充分な研究を必要とする問題が非常に多い。

参 考 文 献

- H. McKinstry: Mining Geology. (1948)
- R. Balk: Structural Behavior of Igneous Rocks (1937)
- 藤原咲平・高山威雄: 割れ目のでき方特に雁行性について[震研彙報] (1931)

D. 鎌石礦物の賦存状態について

I. 浅熱水性裂隙充填鉱床

現在鉛・亜鉛鉱を生産している鉱脈鉱床の内、舟打・太良・畠・葡萄および細倉の一部の鉱脈には共通の著しい特徴がみられ、筆者はこれら鉱脈を特に「太良型鉛・亜鉛鉱床」と呼んでいる。本型鉱脈は黒鉱および黒鉱式鉱床と同様東北日本内帶に広く分布するようである。

鉱石の分析値

	太良型鉛・亜鉛脈		黒 鉱	
	太 良 ¹⁾	葡 萄 ²⁾	加 納 ³⁾	花 岡 ⁴⁾
Au	n.d	n.d	0.00009	0.0017
Ag	0.008	n.d	0.0073	0.0161
Cu	2.73	Trace	3.47	3.73
Pb	18.39	17.51	4.29	1.84
Zn	29.44	46.26	26.31	8.88
Fe	9.62	n.d	40.78	15.89
SiO ₂	8.61	n.d	13.40	15.95
Al ₂ O ₃	1.29	n.d	7.02	4.52
CaO	0.50	n.d	n.d	0.29
MgO	0.51	n.d	n.d	0.47
BaSO ₄	0.75	n.d	4.04	23.78
S	25.94	n.d	50.49	23.29
As	0.35	n.d	n.d	n.d
Sb	0.33	n.d	n.d	n.d
Cd	0.24	n.d	n.d	n.d
Sn	0.00	n.d	n.d	n.d
Bi	0.21	n.d	n.d	n.d
MnO	0.76	n.d	n.d	n.d
CO ₂	0.34	n.d	n.d	n.d
-H ₂ O	0.13	n.d	n.d	n.d

- 分析試料は14号縫の4番坑以上で5m毎に27個採集し、これを混合して分析した。
(分析者……加藤甲壬・比留川貴)
- 分析試料は5番坑上盤縫で300尺坑東押において2個採集し、別々に分析し平均値をだした。
(分析者……宍戸久子)
- 木下龜城： 黒鉱 岩波講座
- 〃 〃 〃

1. 太良型鉱脈と黒鉱

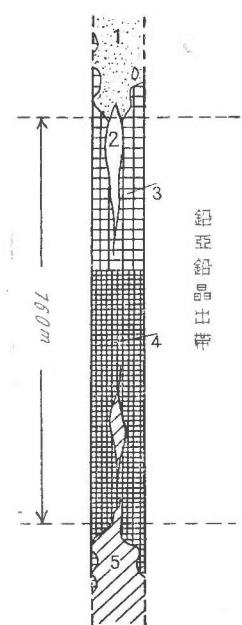
太良型鉛・亜鉛鉱脈とは、結晶粒度の大きい閃亜鉛鉱・方鉛鉱を主とし、少量の黄鉄鉱・黄銅鉱等を作うが、脈石は極めて少ない鉱脈をいうのであつて、脈幅品位が極めて高いのが特徴である。

脈幅鉱石の分析値は、表に示す通り標式的黒鉱の分析値に酷似し、組成鉱物もほとんど一致している。従つて木下亀城教授はその著書で「閃亜鉛鉱・方鉛鉱・重晶石の稠密な混合鉱石を産するものが黒鉱鉱床であり、同一成分の鉱物でも裂縫を充填して生じたものが鉱脈鉱床である」と述べているが、筆者のいう太良型鉱脈はこの鉱脈鉱床に相当するものと考えられる。黒鉱乃至黒鉱式鉱床と太良型鉱脈との上記形態的相異は、單に地質構造に基く生成環境の差と考えられる。すなわち黒鉱および黒鉱式鉱床はキャツプ・ロックのためや母岩の性質あるいは裂縫の尖滅等により鉱液の上昇が阻止され、閉型の状態において交代作用を起して沈澱したものと考えられ、太良型鉱脈は後述する規則性を示し、恐らく自然の環境(開型)で沈澱したものと考えられる。黒鉱・黒鉱式鉱床および脈状鉱床の相互関係は木下亀城教授が既に記載している所で、黒鉱および黒鉱鉱床の下部が脈状に移化する例は多いが、太良型鉱脈でも例えば舟打の鉱脈の一部が裂縫の尖滅に基因すると思われる黒鉱式鉱床がみられ、葡萄・太良の鉱床生成前の断層(剪断裂縫)の破碎帶中には鉱石が小塊状乃至レンズ状を呈し、一見黒鉱乃至黒鉱式の形態を示すように鉱床がみられる。以上の事実は前述したように鉱床形態はその生成環境の差異に基因するという考え方を裏づけるものであるものであると思う。

なお太良型鉛・亜鉛鉱脈は、鉱物組成および鉱液の性質が標式的黒鉱鉱床に相当すると考えられ、黄鉄鉱および珪鉱に相当する鉱脈としては黄銅鉱—黄鉄鉱鉱脈や黄鉄鉱—石英脈が考えられ、黒鉱・黄鉱・珪鉱の間には、中間型が存在すると同じように、鉱脈にも中間型が存在することは勿論である。

2. 鉱脈の構造と深さ

太良型鉱脈は前述の通り開型の自然な状態で沈澱したものと考えられ、木下亀城教授のいうように鉱石鉱物の分体は黒鉱式よりも一層著しく、さらに前述のように鉱液成分もほとんど同じであるから鉱脈構造には一定の規則性が考えられ、筆者が特に太良型と称する理由の一つもこゝにある。鉱脈の構造は鉱物の晶出順序に密接な関係があり、第7,8図に示す如く混合晶出



第7図 鉱脈の模式構造図

1. 粘土質物(あるいは石英晶出部)
2. 方鉛鉱晶出部
3. 方鉛鉱の多い混合晶出部
4. 方鉛鉱の少ない混合晶出部
5. 方解石晶出部(あるいは粘土質物)

部・方鉛鉱晶出部・一次脈石晶出部の一連の「紋り出し的晶出」が終つた後に、炭酸塩鉱物が二次脈石晶出部として別途に上昇晶出したものと考えられるのである。

方鉛鉱晶出部の方鉛鉱は含銀率が特に高く、1,000 g/t 以上のことでも珍しくないし、畠鉱山のように一次脈石晶出部が優勢で含金率高く、3 g/t の金鉱として稼行された場合もある。

鉱 物 名	混合晶出部	方鉛鉱晶出部	一次脈石晶出部	二次脈石晶出部
閃 亜 鉛 鉱	---	---	---	---
方 鉛 鉱	---	---	---	---
黃 銅 鉱	---	---	---	---
黃 鐵 鉱	---	---	---	---
石 萍 華 鉱	---	---	---	---
重 級 泥 石 鉱	---	---	---	---
方 解 石 鉱	---	---	---	---
白 雲 石 鉱	---	---	---	---
鐵 白 雲 石 鉱	---	---	---	---
菱 マン ガン 鉱	---	---	---	---

* 石膏は地下水による二次的晶出部

第8図 鉱物の晶出順序

一般には葡萄・太良・舟打のように一次脈石晶出部が極めて劣勢で、鉱脈の上部が粘土脈に移化する例が多く、下部は葡萄鉱山では方解石脈に移化し、太良鉱山では粘土脈に移化しているようであるが、舟打・畠では不明である。鉱脈の深さは葡萄および太良では約160m、細倉では170m位と考えられ、鉱脈の深さはその脈幅にはほとんど影響されないようである。

鉱脈の深さが前述の如く大体160m位と考えられ、また鉱脈の構造が上下の間で規則性をもつた著しい特徴があるから、露頭あるいは坑内等ではその部分の鉱脈の構造により、上あるいは下に効く鉱脈の深さを推定することができ、さらにこれによつてある程度正確な推定鉱量および品位の算出が可能であると考えられる。

〔附 記〕

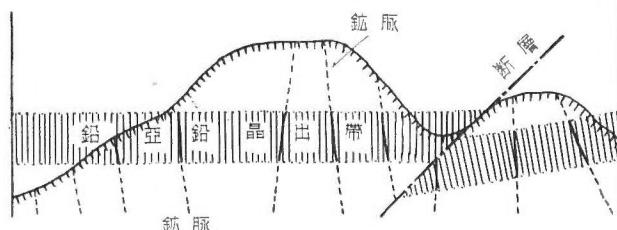
黒鉱と本型鉱脈との鉱石成分および鉱物組成がほとんど同じであることは、前述したが、たゞ非常に異なる点は黒鉱では石膏鉱床を伴うが、本型鉱脈は極く少量の二次的産物であると思われる石膏以外には初生的石膏はみられず葡萄鉱山のように大量の方解石を作ることである。

すなわち開型では炭酸カルシウムを伴い、閉型では硫酸カルシウムを伴うことは、両型における鉱液の沈澱状況の差異を何か暗示するものではないかと考えられ、興味深い。なお木村正技官によれば、黒鉱における石膏の晶出時期が、太良型鉱脈における方解石の晶出時期と一致するようである。

3. 鉛・亜鉛晶出帶

本型鉱脈の深さは前述の通り大体 160 m 位と考えられるが、この深さをもつた鉱脈はその附近ではほとんど同一水準に配列している場合が多い。筆者は、この鉱脈群が配列する水準を、鉛・亜鉛晶出帶と称している。この事実は前述の開型で自然の状態において沈澱したと考える理由の一つである。

この晶出帶の位置は、数枚の本型鉱脈が開発されている場合は、問題なく判明し、これによつて露頭等の構造からその価値を判定することができると思われる、さらにこの晶出帶内で探



第9図 鉛・亜鉛晶出帶の概念

鉱坑道を切つたり、水平試錐を行うことは潜在鉱脈の探査に確実性を加えるのではないかと考える(第9図)。

本晶出帶は鉱床生成後の変動による位置的変化も考えられるので、これを問題にする場合精密な地質調査を前提としなければならない。なお本型鉱脈の附近にも本型以外の鉱脈(例えば鉛・亜鉛を含む石英脈あるいは黄鉄鉱脈)も存在するが、これらと太良鉱脈との関係は未だ充分確かめられていない。しかし伊奈牛の如き銅・鉛・亜鉛石英脈では方鉛鉱・閃亜鉛鉱の分布により同じような意味の鉛・亜鉛晶出帶が考えられるようであり、一方細倉鉱山でも太良型鉱脈以外の鉛・亜鉛晶出帶中に配列するようである。

本型鉱床の地質学的生成時代が確定し、さらに本晶出帶の生成当時の地表からの深さが明らかになつた場合、潜在鉱床の探査は極めて有利になるであろう。

II. 浅熱水性交代鉱床

從来飯豊・秩父の鉛・亜鉛鉱床は接触交代鉱床と考えられていたが、筆者の調査した結果では、浅熱水性交代鉱床と考えられ、前述した太良型鉛・亜鉛鉱脈に近似した性質を多分にもつようである。

鉛・亜鉛鉱床がスカルンに関係ないという理由は、次の事実から考えられる。

飯豊の場合 附近の第三紀綠色凝灰岩を貫く石英粗面岩岩脈と同じものと思われる石英粗面岩岩脈と、石灰岩との境界にも鉱床は存在し、スカルン（花崗岩の進入により生成されたと思われる）との直接の関係は位置的に認められない。

秩父の場合 スカルンを切断する断層に脈状に鉱床が胚胎されている部分がある。

浅熱水性鉱床を考える理由は鉱石の組成鉱物は全部浅熱水性鉱物と考えてもよいもので、神岡鉱山の白地に酷似している。さらに飯豊の場合には脈石の一部に白雲石を伴い、附近の葡萄鉱山に似ており、秩父の場合には菱マンガン鉱を伴い、また結晶粒度大きく、閃亜鉛鉱・方鉛鉱を主とし肉眼的には重晶石こそ発見できなかつたが、太良型鉱脈に極めて類似している。両者は何れも上部ほど方鉛鉱が多く、その上部は粘土脈に移化しているようであり、またその深さも 160 m 以内と推定され、鉱脈における鉛・亜鉛晶出帶のようなものも考えられるかもしれない。

従つて剪断裂縫の特徴として交代作用を伴うことと、母岩が石灰岩であることから、太良型鉱脈を形成したと同じ種類の鉱液が、沈澱環境の相異から、交代作用を主とした鉱床となつたものと推察されるのである。なお飯豊・秩父における鉄鉱床と鉛・亜鉛鉱床との関係は未だ明らかでない。また秩父においては灰鉄輝石の集合中に鉱染状に閃亜鉛鉱が分布し、神岡の空地に類似しており、ヒューズ状の大きな自然金を閃亜鉛鉱の壁間に産する。

III. 中熱水性交代鉱床

対州鉱山の場合は鉱床が剪断裂縫に特有な粘土中のレンズ状の小鉱体を主とし、鉱石鉱物中磁硫鉄鉱を多量に伴う点および母岩の組織を残す点等より、中熱水性交代鉱床と考えた。鉛および亜鉛鉱物は上部に多く、下部はほとんど磁硫鉄鉱のみからなるようである。鉱石の粒度は

極めて細かく、浮遊選にも適しない程度のものもあるが、富鉱部はほとんど大粒の閃亜鉛鉱のみからなつてゐる。なお一部には方解石および粗粒な方鉛鉱のみよりなる細脈があり、浅熱水性鉱床と考えられる所もある。

IV. 結 語

主として太良型鉛・亜鉛鉱脈として考えているものにつき、気がついた特徴を述べたが、さらに研究さるべき問題を残していることは勿論のことである。

Résumé

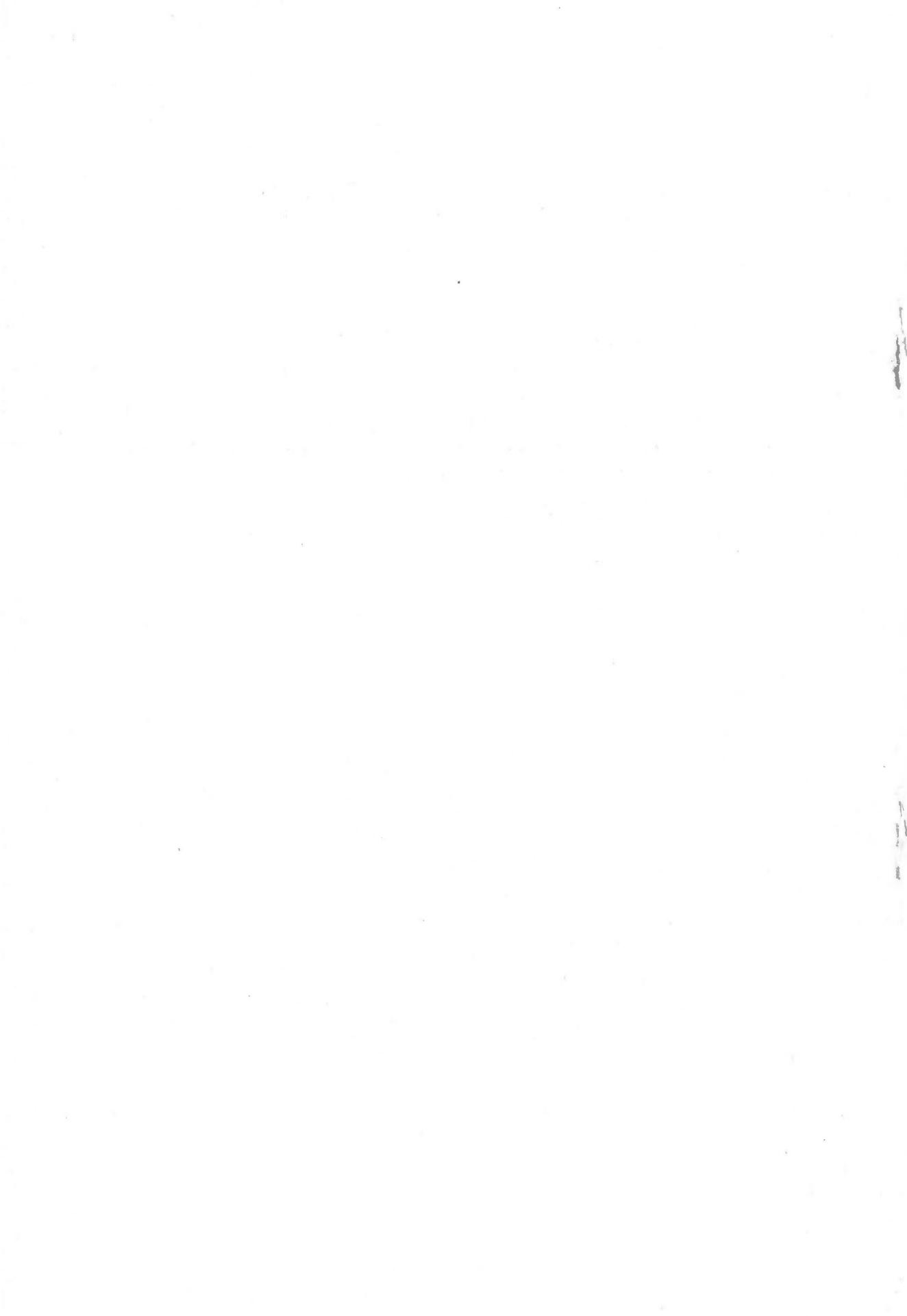
**On the Character of Fissures and Precipitation of Ore Minerals
at Several Zinc & Lead Deposits in Japan**

by

Shōsuke Itō

(1) The author devides the fissures of ore deposits into two types, one is of shear fracture and another is tension fracture, and he considers that the shapes of ore deposits are controlled by the respective types.

(2) The author has emphasized the relation between "Kurokō" and "Fissure filling deposit" together with the precipitation zone of zinc and lead minerals in reference to the depth of epithermal fissure filling deposits. Epithermal replacement and mesothermal replacement deposits are briefly summarized.



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號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
b. 岩石・鉱物
c. 古生物
d. 火山・溫泉
e. 地球物理
f. 地球化學 |
| B 應用地質に關するもの | a. 鉱 床
b. 石 炭
c. 石油・天然瓦斯
d. 地下水
e. 農林地質・土本地質
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 26 年 12 月 15 日印刷

昭和 26 年 12 月 20 日發行

著作權所有 工業技術調查所
工 地 質 調 術 檢 廳 所

印刷者 長沢義雄

印刷所 株式会社 杏林舎

REPORT No. 143

GEOLOGICAL SURVEY OF JAPAN

Tomofusa Mitsuchi, Director

ON THE CHARACTER OF FISSURES AND
PRECIPITATION OF ORE MINERALS
AT SEVERAL ZINC & LEAD
DEPOSITS IN JAPAN.

BY

SHŌSUKE ITŌ

GEOLOGICAL SURVEY OF JAPAN

Hisamoto-cho, Kawasaki-shi, Japan

1 9 5 1