備ありさいひ、 むの奮鬪により禍を轉じて福としたが、 治に居て亂を忘れぬといる用 將來再び此の如き危險に陷らぬ爲めには文事あるもの 心が必要である。 は武

するには海陸の戰略及び戰術に關してそのイロハだけを知らねばならぬが、是は次稿に讓る。 る 種 以上は戰爭に對する一般的考察であつて、 々の地理的要素を概觀したまでゞある。 我々地理學者の見地から更に細目に就いて考察せんと 切戦争のテクニク(技術)に立ち入らずに戰爭に關す

筑豐石炭の燃燒狀態に就いて

治 寅 氼 郎

緖

言

炭田 調査所の分類に比較すれば、 後、 筑豊石炭は其の夾炭層と共に古第三紀時代の生成にかゝるものである。この石炭分析結果を地質 地方ではかくの如き變質炭を一般に 基性火成岩が迸入して、 全く變化を認めぬに至るまでの間に於て、 岩脈又は岩床をなし、これに接觸する石炭を變化せしめて居る。 大部は低度瀝青炭に屬する。然るに、 「煽石」と總稱するが、火成岩に直接する部から漸次に遠 それた~ドン皮(ドンさは炭層中に迸入する火成 傾城又はチクラ等で稱し、 該炭田中には夾炭第三紀層生成 筑豐

筑豐石炭の燃燒狀態に就いて

岩の俗稱)

煽石

(狹義に用ふ)

叉は走り、

無煙炭は又オコリ、

燃料比

を認め

様になる。

よれ ば半 恌 **無煙炭稀** 1: 無煙炭、 半瀝青炭、 高度瀝青炭となり、 第十一 遂に低度瀝青炭になつて火成岩の 號

は單に石炭利用上のみならず、 の暗示を與へるものでなからうかと考へる。 たのでるが、 筑豊石炭が生成してから今日に至る間の永き地質時代に於て、炭化作用は低度瀝青炭まで進行し 火成岩のために更に高級炭に化せるを以て、これ等各種の石炭の燃燒狀態を知ること 石炭の熱傳導又は炭層中に进入せる火成岩の温度等に關し、

實驗に使用した石炭試料

並に火成岩さの位置關係の成るべく明白なる石炭等である。 となし得べき代表石炭 た。選擇の標準は新鮮なる石炭につきて豫め行つた幾多の工業分析の結果を參照して、筑豊の標準 筆者が數回、 筑豊地方の旅行によつて採集した標品中、 (少くさも採集せる炭層に於ける標準炭)、火成岩に直接せる部分の變質炭 次の十一個を選擇して實驗の試料とし

肉限的又は實用上には變質の特性を認められないものであり、 田五坑、 庄內村総田五坑產、 試料(1)は田 試料(3)以下の諸試料は何れも火成岩に多少關係があると思はれるものゝみであつて、(8)は鯰 鴨生八尺層内に存在する巾約三・一米の火成岩脈から凡そ六米を隔てたる部分から採集し 川郡 竹谷炭層群鴨生八尺層の標準炭で、兩者共火成岩に無關係の低度瀝青炭である |孫田村大峰四坑内にて採集せる上石炭層群伊田八尺層の標準炭、(2)は嘉穂郡 (4)は吉限炭坑本層群八尺層中に存

番號	試料採集層位	水分	灰分	抑發分	固定炭素	燃料比	灰の色	粘結性
1(395)	四川郡上石曆群 伊田八尺曆	1,33	5,33	45.47	47,88	1,325	赤褐	粘
2 (20)	嘉穂郡竹谷曆群 鴨生八尺曆	0.77	7,565	39.795	51.87	1.033	同	同
3 (16)	同	1.32	5.10	22.71	70.87	3.120	同	华粘
4(503)	嘉穗郡本曆群吉 隈八尺唇	1.86	12.37	16.94	68.83	4,063	同	ALC.
5(136)	同 竹谷曆群漆 生八尺層	2.85	59,15	7.70	30,30	3.935	白茶	同
6(501)	同 本層群吉隈 八尺層	3,14	8.51	6.46	81.89	12,676	赤褐	同
7(419)	四川郡本曆群無 烟五尺唇	5.16	9,95	6,37	78,52	1.2.326	濃褐	同
8 (11)	嘉穗郡竹谷曆群 鴨生八尺層	1.61	18,52	2,40	70.49	7.502	赤褐	同
9(500)	同 本層群吉隈 八尺層	4,20	7.54	7.41	81.12	11,361	褐	同
10(155)	同 本層群土間 八尺層	3.95	15.75	3.06	77.24	25,240	淡褐	同
11(143)	同 竹谷層群漆 生八尺層	1.70	49.20	10,73	38,37	3,576	褐	同

注意 春號中に()を記せるは實驗室内の番號なり

岩とせられるもので、火成岩床 厚さ〇・一米弱の砂岩層があつ 様吉隈炭坑内の試料で、 は嘉穂郡三井山野鑛業所、 れる種類に屬するらしい。(5) であり、 て火成岩脈との間を隔てるも き石炭で、この上方○・二米には 米の層位に於て採集した光澤よ 在する火成岩床の下方約〇・八 て柱狀節理をなせるもので、俗 り〇・六米を隔て、石炭は變質し 層が存在する。(6)は(4)と同 米の頁岩層と〇・二五米の砂岩 を隔て岩床との間には○・○六 はこの上方にあつて約○・六米 四坑内、漆生八尺層中の炭質頁 石炭は俗に傾城と呼ば 岩床よ 漆生

==

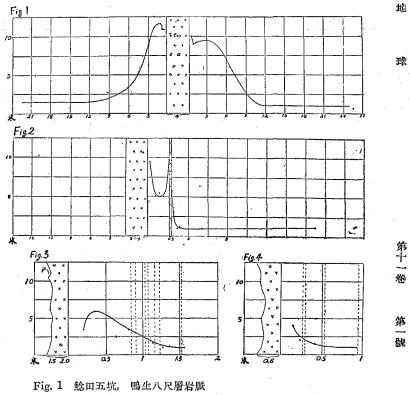


Fig. 2 大峰四坑, 伊田八尺層岩脈

Fig. 3 川崎炭坑, 大饒五尺層岩床, 炭層の上盤に岩床あり

Fig. 4 上山田第一坑, 八尺層岩床, 炭層の下盤に岩床あり

試料 居る。 12 とを 左程 關 b 大規模に採掘し 無煙株式會社 炭坑産の無煙炭 田 あ 五 ゕゞ 顺 بتي 30 推 係 Щ 坑 ·三米以內、 起りに近き走 Z 接近しないこ 變質の程度よ b 郡 内の岩脈から 確められる。 して火成岩に は明白を飲く (8) は鯰田 0 荊 試料(7)は 岼 火成岩さの で、 崎村島廻 泛 もの 共 T Z 火

一四

試料、 成岩脈に甚だ近いものであり、(9)は吉隈炭坑内(4)と同一 は局部に集積して「煽石溜」をなすものである、(11)は漆生四坑内(5)と同一炭層の大岩床(多分 (10)は嘉穂郡漆生村稻築炭坑、 本層群土間八尺層の試料で、 層の試料であるが火成岩床に 炭層上位の大岩床のために石炭 接觸する

10)の岩床と同一の岩床)と接觸する變質炭である。

た通りであつて、水分は概して火成岩に近きものに多きが如く、 になることが知れる。これによつて火成岩の影響する範圍が知れる譯である。 は大小不定であるが、 分は火成岩に接近するにつれて減少し、固定炭素は増加する。第一圖は前記の諮試料及び筆者の採 ŏ 以上の十一種の石炭試料の性質を知るために行つた米國法による工業分析の結果は第 が 1る他の諸試料を補つて燃料比と火成岩との關係とを示したもので、火成岩に接觸 あるこどもその ある距離の處で最も高く、 一因なるべく、 灰分は一様ならざるも變質炭には特に多きもの 遠ざかるにつれて漸次に減小しつゝ無變化の狀態 これは變質炭には吸水性に富める が あ 一表に示し する部分 揮

三、燃燒狀態測定の方法

156 anceを使用した。これは燃燒を初めるときは試料の重量が急に減少を初め、 全くなくなるが故に燃燒の繼續並に各時間の溫度も正しく知ることが出來る便 從つて燃燒が持續し得る最低溫度を着火點で假定し、 |體の燃燒については着火點で燃燒點でを區別して考 其の測定に本多教授の熱天秤 へるホイー ラー氏の如きもあるが 燃焼し終ると重量減が 利があ Thermobal-からである 吉岡

筑豐石炭の燃燒狀態に就いて

赤尾工學士は煉炭について澤村博士は石墨についてこの方法によつて測定された。筆者の實 抽 峃 第十一卷 第 號 ---六

掲 切を下げ、 験中同博士から多大の便宜を與へられたことを感謝するのである。 尚、 の測定した方法につき槪略のみを簡單に述べる。即ち、天秤の一方に分銅を置き、 四・五アムペアー位の電流を通じ、 尺度の變化一粍が重量の變化〇・八瓩に相當する樣にした。試料は天秤の都合で約〇・三瓦を使用 を天秤の上 ることに一定し、ほゞ一樣の小塊に碎きたるものを用ひた。溫度の上昇を一定するために、 熱天秤については旣に記載された多くの記事があるから、玆に精しく述べる必要 電氣爐中で試料に加へられる溫度は試料で近接して電氣爐中に裝置したエレメントによつて、 「部に裝置した鏡さ、それから約一八○糎の距離にある尺度と望遠鏡とで讀 その中に試料を入れて電氣爐中で加熱し、一定の割合に溫度を上昇せしめて、 一千度近くの高温になると一〇アムペアー位を通じて調節した 他の一方に白 はない んだの が、 重量 最初 筆者

は

減

四 測 定 മ 結 果

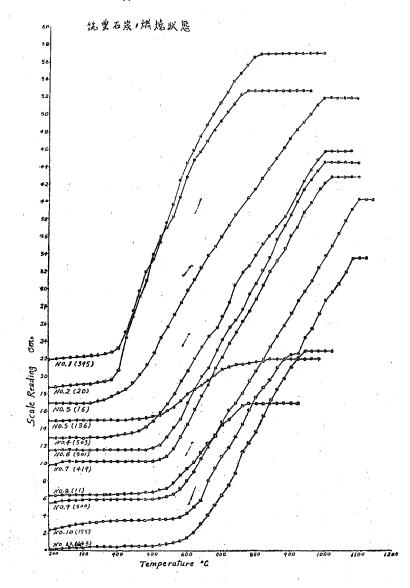
、バノメーターで讀むことにしたのである。

分であると考へる。水分の蒸散後に重量減は暫くなくなり、 の外は、 の點が着火點、 1 記 0 一百度乃至三百度の附近で溫度は高まるも重量は減少せぬ樣になる。この間 方法によつて測定 即ち、 筆者は燃焼を初めた點と定めたのであるが、 した處によると、 溫度の高まるに從つて重量を減ずるが、 次に急速に重量減を示す様になる。こ 初め重量減の認められなかつた 特別 の重量減は水 る試



-급

七



820C°

780

1000

1000

790

1000

1040

780

1100

1080

990

消 5

b

0 火

390C°

380

400

490

480

510

520

540

570

600

600

で

あ る。

火成岩との關係 着火温度 消火温度 燃燒繼續 試料重量 燃烧後の 輝 發

147分間

108

130

118

77

121

119

54

122

123

120

0.3065 1

0.3000

0.3050

0.3061

0,3035

0.3010

0.3000

0.3020

0.3055

0.3000

0.3020

號

境界 を糎 つい 後 溫 る つて τ 着火 72 Ō 度 初 其他 單 攝 T 曲 は嚴密に明 め Ø) 位で縦 淵 各試 測定 5t 0 氏 線 を延長 ざし 溫 各試 料 度 U 第 料 ŤZ たっ 軸 Ŀ 毎 が瞭でな 表 i-橫 結果を示 L 0 1-て其の 第二 此 は ح 軸 較 着 糎 þ 圖 (v を示 12 火 す曲線 尺度の は 交 溫 け 混 各試 ||叉點を 度 よつて した 上 雜 を避 かっ

讀

み

で

あ

の灰分の 上 حح つたことを示す。 そ は もに 燃燒 温度を上 定さ 明 の 一般で 終結 致せ 万 昇する あ 9 る ØQ 即 0) 第 弒 ţ は 料 b 消 (第二圖)こ 石 表 重 は 火 炭 量 繻 ح 全 第二 は 部 は は 不 減 各試 灰 均 表 ح 世 n 以 料 ح な すっ

番號

1(395)

2(20)

3(16)

4(503)

5(136)

6(501)

7(419)

8 (11)

9(500)

10(155)

11(143)

無關係標準有

岩脈より6米

岩床より0.8米

炭質頁岩, 岩 岩床より0.6米

岩床より0.6米

炭脈より0.3米

炭床に接觸 炭床に接近,

岩床に接觸

變質無煙

以內

煽石溜

煙炭

同

地

95.44%

92.50

94,16

90.04

21.59

93,19

94.70

29.16

95.88

93.88

61.26

時

ح

後

1

重

量

減

0

速

ζ.

な

つた

時

ح

4.56%

7.5)

5.14

9.96

78,41

6.81

5.30

70.84

4.12

3.12

38.74

料に

苡 前 0

八

ズ

性 (殊に火成岩の影響を受けるもの、又は炭質頁岩等に於て然り)であるに原因する。即ち、 同

の試料でも異なる部分で多少の差は免れないからである。

进入當時の溫度で或る種の關係あるべく、火成岩による石炭の變質範圍は供給された熱量と石炭の を受ける程度の大なるにつれて温度は高まり、火成岩に接觸するものは五百度乃至六百度前後に於 熱傳導性に關係すべく考へられる。 火成岩に近きものは遠きものよりも着火點が後れる。火成岩に接觸する變質炭の着火點は火成岩の て燃燒を初めることが知れる。 以上の實驗によれば、筑豊石炭は約三百五十度乃至四百度の間に於て燃燒を初め、火成岩の影響 |の長短等は考慮すべき諸點であらう。 灰分の極めて多量なる石炭、 石炭利用の點よりせば着火點、 例へば試料(5)及(8)の如きに於ても 消火點の温度、 並に燃燒繼續時

文

1

長

尾

IJ

間

献

九州第三紀夾炭層の時代と其の重要化石、

筑豐石炭鍍業組合月報、

第二十一卷、

第二百四十九號、

十四年

制 水 省 否 本邦産石炭の分類及品質、地質調査所報告、第四十二號、大正二年十二月

筑豊炭田の火成岩及其の石炭に及ぼす影響、

 $\widehat{\mathbb{U}}$

水曜會誌、

第五卷第九號,

昭和三年十月

4 A.C. Note cn the Sampling and Analysis of Coal. Technical paper. 76. Dep.

inter. Bur.

Wheeler, 膨 'n 作 ۲. 燃料汎論、一九二六年、第三頁 The

筑豐石炭の燃燒狀態に就いて

3

6

3 2

沾

'n

氼

郞

Ignition of Coal. Fuel vol. III., Z. Oct. 1924

ナル

=0

- ? Z. O_n Thermobalance. Sc. Rep., Tohoku. Imp. Univ. Vol. IV. 1915.
- 8 尾 孝太郎 **煉炭の研究、①、水曜會誌、第五卷、第五號、** 昭和二年六月

9 Sawamura, Mem. Ħ Colls Eng., kyoto Imp. Univ., Vol. IV, No. 4, Influence of the Various Elements on tha Graphitization Ħ.

丹波に於ける古代人の生活 (こ)

田 元 春

藤

緒 言

ばその束境には南十五度西に走る朽木谷斷層中村教授の所謂花折斷層があつて比良山塊との限界を 五郡に兵庫縣に屬する多紀水上の二郡を合した、 予がこゝで丹波といふ地域は、 現在の行政區劃で京都府に屬する南北桑田、 和銅六年以後の丹波である。 船井、 地形學的に之を見れ 何胜、 天田

つくり、東北には熊川鰤層があつて三方地塊から區分される。しかし更らに精細にこの高原の東北

境をみるならば、 更らに生杉から葛川に達する安曇川支谷の一線が明に丹波高原と首里ケ嶽地塊とを區分してゐるか 熊川鰤層から西十四粁程は丹渡の境域以外である。 大布施、 別所をつらぬる大井川上流の南北の小籔層があるらしいから、 熊川斷層に並行して知三川のしめす西北東南の溪谷があつて三國嶽の麓に達し、 同様に花折斷層の西約六粁をへだてた所に こゝにも一つの自然