文 献

0 顯微鏡研究 藏——岩石地質學 五、加薩武夫——鎮床地質學 六、山口義勝——鎮床學 七、平林武 谷幸六――東北地方の火成岩に見らるゝ曹長石化作用に就て(地質學雜誌昭和二年六月號) 九、木下龜城 |、Beck--Erzlagerstaettenichre 1|、Iddings---Igneous Rocks 三、野田勢次郎)渦卷と相模灘大地震(氣象集誌大正十三年一月) (地理學評論大正十四年十二月) 一二、 藤原皖平 一○、矢部長克---絲魚川鄁岡地構線(現代の科學第六卷第三號) 一一、徳田貞一---壓縮プロツヮと展張プロツ -地渦と地裂線とに就て(大正十四年九月地理教育) 一三、同---—— 演横川滿佈鐵床調查報告 -----木會圖幅並同說明書 ――岩石鑛物及鑛床の 四、佐藤

四國に於ける上部白堊紀層の分布さ構造線に就きて

原 眞 伍

江

層となすべし。 統中に存在し、 上部白堊紀層の四國に於ける分布を見るに、或は結晶片岩の北に或は古生層の南緣に或は四萬十 皆之等の古期岩層と斷層を以て界し又は之に介在せるを見る、今之を分て左の五

Щ

八和 泉 砂 層

一、和泉砂岩層

二、立江層

三、宇和島層

四、中村層

五、奈华利川層

此 の地層に關しては曩に本誌第四卷第五號に於て之を論ぜり、當時之を下部より上部に向て湊頁 四國に於ける上部白垩紀層の分布と構造線に就きて 조

第九卷 夳

泉砂岩層中に斷層あることを述べたりき。 の北 侧 津井 な 一个一个 る花崗岩との界に斷層あり、 阿那賀頁岩、鐙崎砂岩、福良頁岩、由良砂岩及頁岩、北阿萬砂岩に分ち和泉砂岩層 又南側なる結晶片岩との界をなす中央大斷層線に平行して和

側は 界に新らしき花崗岩の迸出ある爲め其の境界直線を成さず、又南方の結晶片岩を界する斷層 の和泉砂岩層) に於て前 方面 に引き曲げられ且 す。阿波撫養方面の和泉砂岩層は前者によりて讃岐國引田方面の和泉砂岩層より截斷せられ、 断せらる、 < 縣周桑郡古田(壬生川の西南)の頁岩中より Hamites を獲たり、此の地は北方の花崗岩に接し恐ら [sn] 其後燧灘に面する佛崎(愛媛縣宇摩郡)の頁岩中より澤田俊治氏は Inoceramus regularis の 水平に約十二粁東北に向て移動し、 |那賀頁岩層の該當層なるべし。四國の和泉砂岩層は四國を東北に橫斷する二大斷層によりて截 和泉砂岩層は西條町の南に於て佛崎 - 恐らく撫養―三島線の北側なる由良砂岩及真岩層の西方への延長なるべし、 述せる壬生川 之等の斷層に就ては之を後述せんも、其の一を引田―野市線、他を壬生川 は約二一籽南西に移動せるものの如し。松山方面 つ引きちぎられたり、 1 八幡濱線によりて松山方面 鳴門海峽は實に此の局部に該當するものとなす。 其際撫養の和泉砂岩層は淡路西岸の和泉砂岩層と共に南 ――湯浪斷層線によりて截斷せられたる後、 の和泉砂岩層より截斷せられ、 の和泉砂岩層は北 後者 同氏は更に愛媛 侧 —八幡濱線 更に の花崗岩との 西條 更に 松 を獲た (中央 山 方面 引 とない 0 田 西

三、立 江 層

大斷層線に相當する)は東北に截斷する小斷層の爲め Zigzag の外形を示せり。

き南は坂本 此 0) 記事 Ŀ は本誌第三卷第六號にあり、この地層は砂岩頁岩及礫岩より成り走向東西にして北に 白 沼江斷層線の延長を以て勝浦川盆地の立川礫岩層に界し、北は生實 聖紀層は筆者が大正 十三年春勝浦 Ж 盆 地の下部白堊紀層研究の際發見せるもの 沼江 衡層線 延

長を以て古生層に界し、東は紀伊海峽によりて限られたり。曩に筆者はこの地層の一部なる宮倉 質學教室佐伯理學士は同所に於て Trigonia subovalis Jimbo, Astarte cf. Packardi White を獲たり。 砂質頁岩より Inoceramus regularis, Cucullaea sachalinensis 及海膽の一種を獲た るが、 其後東大地

の地層に關しては曩に筆者之を日本地質學地理學輯報第三卷第一號に記載したり、當時筆者は 和

此

部に向て槇

ノ山礫岩、戎ヶ鼻砂岩古、城山頁岩層に分ち其北邊及び南邊は斷層を以て四萬

十川 層線 大野 發見せられ此の地層の東方に延ぶること明かにして周邊の事情より察し廣見川に沿ひ廣見―松九斷 統 ありて東方の安鑿川層と界し、爨に井上博士が發見せる近永の石灰岩安鑿川層は不整合の關係 作太郎氏に依りて松九町附近の古井谷に於て又泉村市ケ成及び三島村廣見に於て Inoceramus の安鑿川層に界し、東邊は安鑿川層に對して不整合なるべきを述べしが、其後澤田俊治氏及

方の立 略ば斜 最上 なるべき古城山頁岩層には其後來村上保田に於て又其の西方なる三浦村船隱に於て Inocera-目さを連ぬる線に限らるるものの如く、遊子半島は安藝川層より成れり。 ガ 形 を成して安鑿川 層中に介在 せるを見るべ Ļ 宇和島層の 層序は反轉 :の狀 斯して字和 12 あ は鳥層は 其の

島層を貫くものの如し、更に西方に於て宇和島層は遊子半島の頸部なる大内

で吉田

M

に於て宇和

一公

の發見あり古城山のイノセラムス層の上位なるを知るべし。

村 層

中筋川以北に於ては傾斜槪ね北にして其の以南に於ては南を指し此處に一背斜を形つくるものの如 は斷層線なる入野―柏崎線を以て、南は立岩―伊與野川線を以て安鑿川層に界す、走向東西にして 追究を進め之を決定するを得たり。此の地層は砂岩、頁岩、石灰岩稀れに礫岩より成り、 あり、 この背斜軸は國見と東竹石の中間を東西に走るものにして此の地方の化石層の關係は此の想定 當時この層の範圍につきては全く不明の狀にありしが、其後澤田俊治氏と共に四萬十川統 | 國中村町附近の上部白堊紀層に關しては、 **筆者囊に地質學雑誌第二八卷三二八號に記する所** 其北邊

のの如し、更に同氏はこの背斜の北翼なる具同村入田に於てイノセラムスを獲たり、然してこのイ 及び Puzosia denisoniana? を獲たり思ふにこの兩地は背斜の兩翼を成し同一のホライゾンにあるも ceramus regularis となす所のものを産せり、澤田俊治氏は近時東竹石に於て Cyprina Shikokuensis

國見の頁岩中には八木正衛氏記載の如く Inoceramus cripsis

即ち吾人の

の下に記載すべし。

 Cyprina Shikokuensis ラムス層と同位に來るべきものは南翼に於ては有岡南西の田圃中の石灰岩及江ノ村のフユーコ 更に背斜層の北翼に於て最上層に相當する東山村佐田の石灰岩中には夥多の を産せり、筆者は高知高等學校吉永虎馬氏によりて下ノ加江川上流より流 を一見するを得たり、瓜ふに佐田石灰岩の相當層は前逃背斜の南翼に於

ても之を求め得べきが如し。斯して中村層は足摺岬半島を東西に貫き安藝川層中に介在せるを知る

五、奈 · 利 Щ 屆

12 西に 層 上 層の頁岩中には にして其 にして紀伊 意すべき事項なりとす、室戸岬半島の西 に於て筆者の所謂安藝―淺川 したる所の あ 東西の走向を有するに反し、足摺岬半島に於ては安鑿川層及中村層は其の走向常に ۲ 部白堊紀層と同列に置く所以のものは、岩石の性質相近似し且つ安懯川層に るに基因するものとす。前述せる所に この 植物化 相 亙 Older Tertiary以南に安鑿川層發見せられ、この Older Tertiary として區別したる 似 b 地 傾 地 の背斜軸は宍喰町の北より奈半利川の島附近を過ぎ田野村方面に亙るものの如し。この 層 海 る 斜 層は砂岩、頁岩、及稀れに礫岩より成り石炭の薄層を介在することあり、 は暴に 石を獲たり、外形甚だ歪みたるも思ふに蘇鐡の實なるべし。筆者はこの地 ものにして、其後地質調査所鈴木蓬夫氏によりて又之に次て筆者及澤田俊治氏により 峽 を以て 概ね北を指せり。この地層 侧 Drift となれる植物を有せり、 第者が に於て東西となるは、これ實に足摺岬 0) 故 なりとす。室戸 地 學雜誌第三八卷四四三號及四四四號に於て Older 線を以て、南方に於ては吳岩―野根線を以て安鑿川層に界するを 何即 、岬半島に於て之を構成する安藝川 より四國に於ける上部白堊層の分布を了したれば筆者は更 は思ふに北方より大なる壓力を受けたる Inclined anticline ち土佐灣に 澤田俊治氏は生見に於て褐鐵鑛を以て代還せら 0 沿 東側 ふては安藝川層 を土佐灣に沿 及奈生 層 ひ北東に 及 Tertiary として區 介在する 利 利 走向南西より東 Ш ・機斷する 層 東 加 層 狀態、 洒 を以て他 地 層 0) なる が 走 南 は は 中村 宛 北 n 地

|國に於ける上部白堊紀層の分布と構造線に就きて

二六

する

北邊に

於て

は燧

の著るし

燧灘及土佐灣

0

を抱き其

海

地 九 桑

進 h で 四 囫 を機 断する主要斷層線に就きて論述せんと欲す。

東西に長く 延 びて其の 地勢南 西 Ħ 本と一

灘及

國

灣入たる嘗てナウマ のものた き灣入あり (播磨洋) 四 b 國 て、 の灣ス は 南土佐の地形たる東西に室戸岬及足摺岬の雨半島突出し其の間に土佐灣 其 あり、 0) ン博 東四 上が 其の太平洋 兩側はリアス式の海岸線を以て紀伊及豊後兩海峡に接す、 Kesselbrüche (小藤先生の南日本海) なる語を以て表はし諸學者の認めて以て陷没となす所 致し、 其の に面する南邊に於ては土佐灣 瀬戸內海 E 间

經て 逃せ Ź 斷する る 12 は足 兩 る __ 4 島に一 を知れ 大弧 摺 山の東を過ぎ讃岐引田町 岬の東方より土佐灣を足摺岬半 形 b 大斷層ありて土佐灣及四國 を書き海岸多くは岩壁を以 この斷層線たる筆者が引田 附近を通過し播磨洋に入るものにして、 て成 島の東側に の陸塊を北東に横斷し、 ≱L b 0 野 市線と稱する所のものにして、 筆者 沿ひ北東の は 四萬十 方向 更に播磨洋に入りて之を南北 Ш 1= 統の追究を南上佐 進み 四 野市 國 0) 陸地 町 より この線の南に はこ 大栃 に試み前 0) 町 p

τ 線によりて東西 奈华 に於て室戸の側 利 層は之ど相 加 層 は 中 の二片に截斷せられたり。 に足摺り 關 村層より 連す ilili) べ き室 水平に約七六粁北東に移動せ の側より七六粁北東に移動せ 戸岬 方面 0) 奈华 今足摺岬方面 -利川層 ځځ の るものにして、 るものと認め得べし、 の四萬十川 間に 喰違 B 統を檢するに安鑿川層 を生じ、 この劇 即ち土 引 しき移動に際して 一佐灣 野 क्त 1-線 0) 東西 介在 より W

Fi

Ţĵ

而

安藝川

及

奈半

利

兩

層 0 は 引田

ची

線に近く

・其の本立

來

の東西の

0

走向

を變じ

て南

西

vř 岬

12 0)

þ

然してこの

大移動 川

爲め物

部 野

Ш

0

下部白堊紀層

は東西より

東北に其の走向

を轉せら

灘の陷 はこの に移 するものに他の一線あり之を壬生川―八幡濱線となす、この線は豊後水道を九州の東側に沿 するに大洲 斷する南西日本の主要構造線の一なること疑なきなり。上述引田 らく小藤先生の丸山 れ、古生層と結晶片岩との界及結晶片岩と和泉砂岩層との界はこの斷層線の東西兩 松山 進み八幡濱町より壬生川に貫くものにしてこの線によりて西四國は東西兩片に截斷せら 動せるを見るべし、土佐灣の成因はこの大移動に伴へる一部陷落に基因するものにして播磨洋 移動 没がこ 附 一町附近に於て結晶片岩と古生層との界に喰ひ遠ゐを生せしめたり、筆者は豊後水 に原 內海 近 の の和泉砂岩層に徴するに約二一粁南西に移動せるものの如し、この線の東西兩 線に 因する地 に於て淡路及撫養方面の和泉砂岩層は讃岐引田附近の和泉砂岩層より約一二籽北 Ш 負ふ所大なるを信ずるものにして、この線の延長は中國に於ては大山火 |一姫路線に該當するものなるべく斯して引田―野市線の延長は四國中國を横 一盤の陷没なること明かなり、 然して引田 ―野市線と相平行して ―野市線の中國に於け 側に於て喰遠 四 る 延長 國 道 ·侧 'n Щ 7) æ 及燧 を檢 は恐 其 北

3 3 0 ŏ Ĭ 者は襲に 斷層 して室戸岬の東は四國に沿 野市及壬生川— して思 ·t, 和泉 る を知 ふにこの Щ n 脈 及紀州湯淺附近のトリゴニア砂岩の研究を試み紀伊海峡に沿ひ四國と紀 り、この斷層 斷層線、 八幡濱線によりて四 は紀 ()+ ひ加太海峽を通過し六甲山を三ノ宮附近にて横ぎり たるや恐らく前述せる引 海 恢大阪 國 灣及舞鶴灣を起すに力あ は東部中部及西部の三片に分たれたるを見るべく、 茁 —野市及壬生 h š 加 のなる 幡濱線 舞鶴灣 L 1 ~行 ٤ 出

鳥取

īlī

附近に

表は

るるものの如

|國に於ける上部自聖紀暦の分布と構造線に就きて

tile.

绵

九卷

줐

二八八

西片

引 0 成

離たれ、 て恐ら 東片に近く の方斷層 の東 ∼ Miocene Revolution 面に沿ひ落ち込みたるものならんか、 四國と九州と引き離た 其の高度を高めたるを知るべ 對する關係を見るに n の當時なるべ 引 田 四國と紀州と引き離たれ、 | Ų 野 TI 壬生川一八幡濱線に 線は北 ₹ 思ふに上述三斷層たる其起源は上 此の際前述せる斷層を生じ足摺岬 四に 傾斜 빤 る 茲處に土佐灣豊後紀 押 よりて相接する中片及西 上斷 層 してこれ 部白堊紀以 室戶岬 挒 かき 兩海 爲 め 峽 は 後にし 中 は

因

あ

Ł

如

Ų

然るに其後第三

|紀の末洪積紀の始めに於て播磨洋及燧

灘の

陷

沒

あ

Ē

其

急潮 中國 槌 カゞ ば名古屋灣と能登灣 入り來 を現在 如くなるを信ずo 15 連なりし か現在は の高さに隆起せしめたり、 州 Ď, この 其の連結個所たる多くの龜裂を有し、 方面 思ふる南西日本に於ては上述せる三斷層に平行せるも を連ぬる一線、 の海 峽 及嶋嶼の海 其當時 **応兄島灣より別府灣に出て廣島市より松江** 蝕 四國の北邊は伊豫國大角 より成ること小藤先生の 茲に下關海峽及豊後水道及紀 ノ鼻及讃岐國大崎 瀬 戶內 Ŏ 向ほ 成因 他に 附 論 近に至 求 詳 伊 ノ鼻に於 め得べ 逃せら 海: 峽 るも より 0)

有明 質構 國土 放比 豫想せられたる 一佐灣に 造 企教 艞 授 觀 右 は嘗て六甲山附 亙りて一大 (地質要報第十九卷第一號明治 は 濱 田 附近 共に 断層の横断するも に至 一大卓識にして兩教授の先見は筆者の引田 近の鍍泉を研究せられ、 る もの等ありて、 のあるべきを説かれしを記憶す、又小川教授 ・卅九年)に於て土佐灣播磨洋及若狹灣 之等の灣 又屢四國を踏査せられ、 入又 は内海を生ぜし ―野市線によりて實現せられ 嘗て筆者 め ŤΖ 3 を連 ŧ Ď Ø は 中國 なる 四 る 構 南 造線を H より 木 DU 地

٤

云ふ

10

U

爨に奥丹後

網野

峰

山地震に際して京大中村教授はこの地震にして北

K

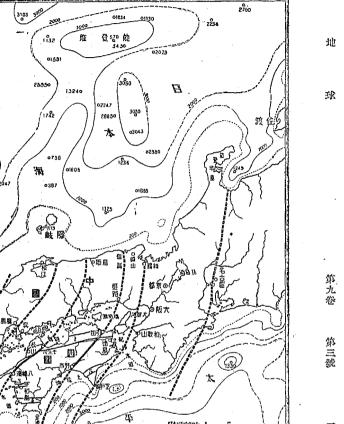
四

際先生の中國筋の地貌式を論せられたる
な近來の此著の如き南西日本の研究に大方針を與へられた 廢先生の著 The Tazima Earthquake of 1925 あり其の一節に日本海の成因と其の海底の狀を明かに 丹後地方とに起りしものと述べられたるに比し四國の上述三斷層の意義殊に深きものあり。近時小 BankのCul de sac に革まり又は之に接近するの觀あるは極めて注意すべきことなりとすべし、小 地 し Notoid Bank と但馬地震との關係に就て暗示せられ Cul de sac は Nodal point をなし、之より 日本群島を横廓して地質時代に起りし横辷運動の機續し富士火山帶の西に於て五十年來濃尾地方と H 々東の斷層に沿ひ東北部陷沒して約三米二八北に移動せるを說き、之等の現象は第三紀の初期より ものにして筆者の此文を草するに當り先生の論文に負ふ所大なるものあり。 | 裂線の陸地に向ひ射出せらるる場合あるを説かれたり、前述せる四國の諸斷層の延長が Notoid 本群島に働く地動にして之れ弧の短縮なりと論せられ、又小川教授はこの地震を評して之れ

主 要 叄 考 書

- ٥., E.Naumann u. M.Neumayr : Geologie u. Pal. von Japan. 1890. Denkschr. d. Math-Naturwiss, Cl. d. K. Akad. d.
- B. Koto: The Tazima Earthquake of 1925. Journ Facult. Science. Univ. Tokyo, Sect II, Vol. II, Partl, 1926.
- Prov. Iyo. Jap. Journ. Geol. & Geogr. vol. III, No. 1, 1924. S. Yeharı : On The Izumi-sandstone group in the Onogawa-Basin, Prov. Bungo, and the same group in Uwajima.
- XXXVIII, Nos. 443, 444, 1926 Ychara : On the Monobegawa and Sh'mantogawa series in Southern Shikoku, Japanese Journ. Geog. vol.

「國に於ける上部白墨紀暦の分布と構造線に就きて



콩 8 10 7 9 6 5 に就て 地貌式 地質學雜誌二八ノ三三五 和泉砂岩層と四万十川統 地質學雜誌ニ八ノ三二八 七ノ六 震の現象と其解釋 報告六三號 佐中村方面の白堊屋 と地弱線 地震に現はれたる起震線 小川琢治 中村新太郎 江原眞伍 江原真伍 小膝文次郎 江原眞伍 地球四ノ五 震災豫防調查會 地球七ノ四及 宇和島及土 四國南部の 和泉砂岩層 明治四一年 丹後峰山地 丹後峰山 中國筋の

地球