石

JI]

成

溫 泉の分布

には、 花崗岩地に關金溫泉(鹽類泉)があり、 の東南二里、三朝川の沿岸には、三朝溫泉(ラデウム鹽泉)があり、倉吉町の西南二里弱、鴨川 見溫泉(弱鹽類泉)あり、東伯郡東鄕湖の南岸には東鄕溫泉(弱鹽類泉)あり、東鄕湖の西岸埋立地淺津 海岸沙丘で第四紀沖積層での間に濱村溫泉(鹽類泉)あり、 泉 泉(鹽類泉)があり、 岩中に湯ノ谷鑛泉(鹽類泉)あり、氣高郡湖山池の南花崗岩地に吉岡溫泉(鹽類泉)あり、同郡西條村の 山陰道日本海沿岸には頗る溫泉が多く、 あり、市の西北、袋川右岸に寺町鑛泉(鹽類泉)あり、 里弱、 新東郷溫泉(鹽類泉)あり、 蒲生川南岸に岩井温泉(鹽類泉)あり、 美方郡溫泉村には、湯村溫泉(鹽類泉)あり、 山陰鐵道線松崎驛の附近には、 西伯郡米子町の北一里弱、夜見ヶ濱の海岸砂洲中に **其東部兵庫縣に於ては、城崎郡城崎町に著名な城ノ崎溫** 其西方鳥取市の南方沖積層中に吉方溫泉 鳥取市の南方八頭郡明治村湯谷、 其南方斑狀花崗岩の裂罅より湧出する勝 鳥取縣に入れば、 **鹽質の鑛泉が出で、東伯郡上井驛** 岩美郡岩美驛の 皆生温泉 石英粗 の南 (鹽類 面

宝宝

山陰道特に鳥取縣の温泉に就いて

號

犘

B

险 山

があり、

其北二里、

三瓶山の溪間に於ける安山岩中に小屋原溫泉

花崗岩から炭酸泉が湧き出で、

那賀郡

でっ

安濃郡佐比賣村の安山岩の割れ目から出る志學溫泉

(鹽類泉)

飯石郡頓原村でも、花崗岩の中から頓原炭酸泉が出

泉

があり、

尾溫泉(鹽類泉)があり、仁多郡溫泉村の花崗岩中に三澤溫泉(單純

大原郡大東町の東一里許、

牛尾川南岸の安山岩割れ目から出る牛

玉造村の玢岩に接する第三紀層中に、玉造溫泉(鹽類泉)があり、

溫

かゞ

あり、

同郡川合村には、

泉温 ЯŔ

ば、

海濱の砂洲中に湧出するのもあるが、

要するに日本海岸に沿

湧くのもあり、

갓

中國の

縦の地質構造線 (Longitudinal Tectonic Line)に平行なる

鳥取縣の溫泉中、最も海岸に遠いのは關金で、

坼裂地帯に在る、

鄙 布 分 泉

斯くの如く數多の溫泉中には、

花崗岩や閃緑岩の如き深火成岩

中に出るものもあれば、石英粗面岩や安山岩の様な新火山岩から

河畔や湖岸又は低平な第四紀層から出るのもあ

n

有福村の閃綠岩の割れ目から有福溫泉が湧き出て居る。

(弱食鹽泉)がある、更に島根縣では、

毛

o

松江市の西南二里餘八束郡

三朝 距 ること僅 山 田 かっ 湯の 里牛 谷が之に次ぎ、 以内である、 何 山 n 一陰諸國 8 海 岸 とは カコ 6 中國 四 里 山 以 内の 系を以て背中合 處 13 在 る、 其 せである山陽諸國 他 0 溫 泉 は 何 n 8 0 面する 海 岸を



泉溫崎 湯 题



臨 瀨 7 み ラ 戶 內陷沒地 ス 日 1 本 で 山陰道特に島取縣の温泉に就いて 海 海 0 帶には、 荒波 岸 0 は 地 形 風 之を 8 景 ぶの美は Ш 削 陰諸 剝浸蝕して幾多の奇勝を成して居る、 國 あ りて は 山 勢急 3 火山 E 逼 も温 9 低 泉 平 も少ないのは、 0 地 に乏しく 從來は交 山 陰の 岩峭 玉光 通 斷 日 不便 崖 本 を 海 岸との 0 為 して 為 8

碧

潭

天賦

好

7

することが容易である。 京阪地方から十時間以内で到達することが出來るから、靈泉に浴しつゝ、雄偉卓拔なる風物を賞觀 の惠澤に浴する機會も少なかつたが、今は鐵道線がこの海岸一帯の奇勝や溫泉地を縫ふて全通し、

溫泉地の地形、地質

で、石英粗面岩は球狀構造(Spherulitic structure)を呈し、 石英粗面岩は北六十度東に走る一大岩脈であつて、春來川が之を横りて流るゝ處に溫泉が湧出して 湯島川に沿て配列せられ、 湯村溫泉は、岸田川の上流春來川の峽谷に湧出し、 城崎温泉附近の地質は、 鴻ノ湯、御所湯、曼陀羅湯、一ノ湯、地藏湯、等皆畧、東西に列んで居 石英粗面岩及び其凝灰岩で、 地質は花崗岩と、 泉源は丘陵地の間を東流して圓山川に注ぐ 一部松香岩 (Pitchstone) を爲して居る、此 之を貫通せる石英粗面岩と

居るの

略"東西に 走り、南に 三十乃至五十度傾き、上部層に對しては不整合である、 に走り、 は花崗岩で、一段低い丘陵地は凝灰岩、頁岩、 百米内外の丘陵地があつて、洪涵地は狭いが、 岩井溫泉は湯村溫泉の西々北に當り、蒲生川の南岸に 在る、 南東に四十度乃至七十度の急傾斜を爲して居る、第三紀下部層は、 砂岩、礫岩より成れる第三紀上部層で、 南北及び東側の山は傾斜が急である、 南北には略、東西に延亙せる高距三 砂岩、 黝褐色頁岩中にカス 頁岩より成り、 北方 般に北東 一帶の山

泉 溫 井 岩



出來、 地盤の割れ目に沿ふて列んで居るものらしい。 の如き硅 前者 酸 石は大抵 に富める淡色の 西々北 から東々南 ものと、 暗緑色を帶び黑斑岩に似たる鹽基性 に 走り、 後者は東々北から西々南に走るものが多い。 のものとに大別することが 溫泉は此



山陰道特に鳥取縣の温泉に就いて

Щ 'nЗ 吉方温泉は ありて、 圸 其より 鳥取 市の東南に位し、 西北に向へる花崗岩丘陵地が障壁を形成し、 沖積層の粘土、 礫層から湧出して居る、 第六號 東南 には久松山 鳥取 J 市 の東北 南 M 方 には久松 連れる

體 石英粗 の地 形は市の西方を北流する千代川に向て陵夷して居 面岩及び其集塊岩より成れる丘陵が あり、 南方には第三紀頁岩層より成れる低丘が在 る。

る、全

られ 岩塊が核心で花崗斑岩は其縁邊相らしく、 來る、 地盤の弱所を突き破りて噴出したもので、 散點し、 花 崗岩は、 石英粗| 石基には流理構造や、 花崗斑岩に移化する處がある、鳥取市の北、 面岩の斑晶は、 主に石英と濁白又は淡紅色の正長石より成り、 不完全なる球狀構造も隨處に認めらるゝ、 例の如く自形的石英と正長石とで、 温泉の本源は、 第三紀の火山作用旺盛時代に、石英粗面岩や凝灰岩が、 新長田神祉入口の崖にて、之を檢する事が出 多分此石英粗面岩にあるらしい。 黑雲母少なく、 石英の縁邊は岩漿侵蝕が多く認 之を要するに久松山 往々是等鑛物の巨晶を の花崗

め

岡村役場側の山側に觀るが如く、細粒狀を呈し、顯微鏡下に、石英と正長石とが、 走して居ることが特徴で、 て居る。 Structure)を呈する微花崗岩(Micro-Granite)を為し、比較的急激なる冷固を考へしめるが、吉岡村 吉岡温泉附近の地貌は、 花崗岩は、 **黒雲母の少ない種類で、久松山に於るものと似て居るが、** 其間に五條の谿谷が在り、吉岡溫泉は其中、 花崗岩より成れる六條の低い丘陵が、 南西から北東に湖山池の岸まで駅 東より第三の谿間に湧き出 其線邊に於ては、 文象構造(Graphic

物は、 之を鏡檢すれば、 正長石の巨晶多く、 温泉地の中央、 全然褐鐵 秋葉山北坂登り口より中腹迄の間、 一鑛と綠色繊維狀鑛物に變じ、 大部フェ 斑晶質で、 jν €/ チッ 殊に寶泉寺裏の岩石は、 ク(Felsitic)物質と塡充石英より成り、 岩石が著く熱水作用を受けて變質したことを示 及び實泉寺背後の崖に露出せるものは、 紫褐色で為り、 黑雲母の如き含鐵 見凝灰岩と誤認し易く、 石英、

此 花 |崗岩の上には第三紀の淡褐色砂岩と、 灰青色の凝灰質頁岩があ b て略、東西に走り、

四十度許り傾いて居る。

附近より嘗て、

溫泉、

熱蒸氣の盛に噴出した事を想像せしめ

角閃石、 次成褐鐵 ブラド 斑狀の黑雲母花崗岩で、濱村東方の丘陵上には、花崗岩を貫いて角閃安山岩が出て居る、 長な低平地があり。 崗岩の丘陵側 濱村溫 ル」長石に近く、 透輝石、 鑛が之を浸染して居る、 から湧て居る、溫泉地の東西兩側には、低い丘陵地が南北に連り、 氣高郡正條村海岸砂丘と、第四紀沖積層との境より出で、勝見溫泉は、其西南斑狀花 斜長石より成り、 海岸一帶は砂丘である、 外部は多分灰曹長石である、 第四紀層は粘土と砂礫より成 斜長石は帶狀構造(Zonal Structure)が普通で、 丘陵の地質は石英と正長石(淡紅色)の巨 石基は ヴィト j, 礫の中には、 **T7** フ 1 ý ック(Vitrophyric)で、 其間 安山岩、凝灰岩、 内部のものは「ラ 后を散 に第四 其 班 點 紀 の狭 せる

山陰道特に島取縣の温泉に就いて

花崗岩が

多い。

瑜

東

金公

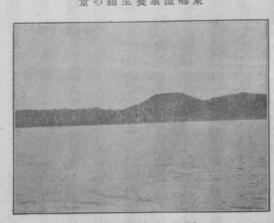
温泉は 郷温泉は、 砂叉は 東伯 砂 礫 郡東鄉 層 中 かっ 5 池南岸の 出 3 から 埋立 其 地、 本 源 新東鄉 は 斑狀花 溫 に崗岩に 泉は 其 在 西岸 るこ 港ップラ 疑 0 埋立 地 1= 湧 て居 る



溫村濱線陰山



景の舘生養泉溫郷東



地臺岩熔山 0

東鄉 は海拔三百乃至五百米で、 北 流す 湖 3 は 天 神 北東 III は、 南 の三方山 嘗て東 あまり高峻で無く、 岳 迁 1-曲 圍 まれ 下淺津 西 0 0 方だけ 基盤は黑雲母花崗岩で、之を貫て先づ粗面岩、 南 -6 東鄉 第 湖 四 に注 紀 0 低 入 地 12 13 事 接 カジ あ 3 池 6 0 西 方約 い 周 圍 粁 0 0 輝石 山 處 岳 to

岩に移 て居る の Ш 多い ざ斑 に多く、 と同樣であるが、橄欖石の無 安山岩の噴出があり、 に低く、 を作つて 的急劇に冷却 ぺ 無 の様なっ グ ので著明で いのとの三種 7 (曹灰長石)や紫蘇輝石ばかりで橄欖石の無いのと、 輝石安山 ダ の 玄武岩地に特有な地貌を呈して居る、玄武岩には、 大部 西 無 磁鐵粒は少なく、 ィ 鈍い 最後 ŀ 北 b 岩脈 E は黑雲母花崗岩で、往々石英や正長石の巨晶を含んで斑狀を呈し、 Ĺ ノバ ある、 岩さ、 圓塔狀(Dome)か、又は御冠山以北の如き高距略、一樣な熔岩臺地 流る ŋ Ťζ に橄欖玄武岩が噴出 オ 類がある、橄欖石のある種 かゞ か でら其 リチツ 東北又は西北に貫通 >三朝川の南岸に 其後更に玄武岩の噴出が起りて、東南方に鉢伏山、 前記橄欖玄武岩との中間に在る様に認めらるゝ、 南 組織を異にした 北 桿狀斜長石微晶は稍々大であつて、其性質弁に構造が、 ク(Variolitic) の種類 の山 … 種類 は急傾斜を以て狭い は、 して、 あり、 紫蘇輝石の他に普通輝石をも含み、曹灰長石の斑晶 Ę ものと思は 臺地 類は、 山頂には玄武岩及び其集塊岩を戴いて居る、 Ш は、 囯 を作つたも 溫 洪涵地 泉は其 但馬の玄武洞や田倉山 るい、 多分前者と同じ岩漿か 斜長石や輝石の微晶ばかりで、殆んご斑晶 北 のである。 安山岩の噴出は漸次橄欖石に乏しい玄武 に臨み、 斑晶や石基に橄欖石を含むものと、 岸にある、 高距は三四 三朝温泉は、 ラヂ 微品と玻璃質ば で回回で 東方に御冠山、 |附近に廣く分布する ゥ 百米 結 4 處々アプ したも 工 (Lava で 花 此附近に噴出 7 ネ 崗 獑 岩 ので**、** かりで Decken) を Ī ライトや 北 北方に馬 次に 地 ₹/ が割 側 オ 比較 もの 峽谷

殆

h

合

斜

の山

西方

ン の

脚

には、





關 金 溫 泉



浴 泉温生

取縣 東南 の温泉中で、 に入り込んだ狭い溪谷にある、 最 も開雅 張幽邃の 好避暑地 清例 の水が潺湲として流れ、 C 8 30 兩側の山岳は積翠滴るが

如

鳥

地質は三朝と同じく黑雲母花崗岩で、 溫泉の東北丘陵側 に於けるアプラ 7 ト岩脈は、 北七十度東

は あつて、花崗岩に接する處は圓礫岩、 に走り。西北に約四十度傾斜し、 西北と東北と殆んご南北の三あるが、

西北のものが最も主要である、

花崗岩の上に第三紀層 **湯關神社側の大岩脈は、西北に走り、殆んど直立で、節理の方向** 其上は砂質頁岩で、山頂や山側に露はれ、殆んざ水平層で、 カジ

岩質は軟弱である、 溫泉は花崗岩の割れ目から湧き出て居る。

間 は粗 を雑 湯を得た、 記溫泉中海 n である、 三紀疑灰岩に曾 かゞ さ百尺に至れば、 は 出 る第三紀層で、 ふる 10 砂で、八十尺に至りて砂礫と爲り、 といふ事である。 砂と磔とで、深る百四十尺で粗面様安山岩に會し、 礫層 是等の事實に 其鑿井の實況によるに、 岸に最も近く、 ゕ゙゙゙゙゙゙゙゙ した、 あり、 之を貰いて、 褐色中粒の砂と為り、 地表下五十尺の處に雲母を雑ふる砂があつて貝殼を介在し、深さ六十尺の處 依 踏査當時 第二號鑿井の際は、 in ば 地形は低平である、 大山火山を構成せる角閃安山岩の大噴出 此地方砂礫より成れ ٤ も鑿井を實施して居たが、 地表下深さ十尺迄は砂で、其より二十尺の間は角岩、 百十尺で黄褐色の第三紀頁岩に出會つた、 九十尺の處は、 深さ百二十三尺と百六十二尺と二百三十尺とに於 從來低溫の湯であつたが、 る沖積層 花崗岩、 其より以下は岩盤ばか 地下の狀況は、 の下は、 角岩、 **頁岩**。 安山岩片を雑ふ カゞ を起つた 大正十年鑿井によりて新 凝灰 何れ でも前記 りで、 ものらしくい 岩 是から三十尺の にと大同 此處に溫 一礫岩か る礫で、 安山 溫泉 ら成 小異 て第 深 泉

野八七

. \$1: . [1]

Щ

陰道特に鳥取縣の温泉に就いて

'n

第三卷

する 水の混入の成るべく少ない湯を汲み出せば、 源は此の安山岩中にあるのが、 表 水と混じ、 温度が下りて地表に出るものと考へらるゝ、 割れ目から出て、 溫度の割合に高い溫泉が得られ 砂礫又は第三紀層中に入り、 故に井を掘て岩盤迄鐵管を入れ、 る譯である。 其等の地層中を巡環

島 根 一縣内の温泉は、 尚實地を踏査しない カコ ر رط 是處に記述せぬ。

溫 泉 脈

-

觀れば、 其附近の微溫泉の湧出個處とを連ねた線の方向は西北東南で、溫泉源配列の方向は東北西南である。 岩井溫泉附近に於て、 溫泉源配列の模様や、附近の岩石に於ける主要なる裂罅の方向等から、地下の溫泉脈を推定して 泉源配列の方向は矢張東々北 先づ城崎溫泉は、湯島川に沿ひ略々東西の方向にあるものゝ如く、湯村溫泉では、 岩脈の方向は、 一西々南である、其西方で溫泉湧出の傳說ある個所四を連ねた線 西徴北―東微南のものと、東々北―西々南のものとが主要 温泉源と

及び微溫泉湧出個所を連ねた線が何れも是に平行である。

りて、 る事 **完來此** この裂罅と前記構造線との交叉點に溫泉が湧出し易い譯である。 東 疑ない 々北 地方の火成岩の分布や、 から西 處で蒲生川はこの方向に流れ、 「々南に走る平行な裂罅があつて、 第三紀層の走向等から推して、 石英粗 鹽基性の岩漿が之に突入して幾多の岩脈を為 面岩脈にも、 西微北-此方向のものがある。 今後溫泉の試錐に當ては、 東微南の地質構造線のあ 之を横ぎ

第

南か 善く湯の出るのが今の泉源井であるから、 得たので、 から水田中に、處々積雪の目立て早く消える個處のあつた事から氣附 市二階町 鳥取市の吉方溫泉は、 ら西々北に向ひ、 德田平 泉源は何れも人工的の井であるが、 市氏の鹽水井所在地を經て、 之を延長すれば、 明治卅六七年頃鐵道暗渠工事の際偶然微溫水の湧き出た事が 恰か 其配列は注意する價値がある、 大森神社境内の鹽水井に達する。 も寺町鑛泉場を通過し、 數多の鑿井の中、 湯の出ない いて、 更に之を西北に引けば、 此泉源を連ねた線は東 のは 数十個の鑿井を試みて 埋没せられ、 あり、 其以前 鳥取 最も R

於ける湯所町には敷百年前に溫泉の湧出した傳説が殘つて居る。 鳥 取 市 Ø 屯 **外松山より西の花崗岩山地は西北に延亙して、** 急斜面を以て西南に傾斜し、

度が高 中西北と東北とが顯著である、 花崗岩の節理 い筈である。 四紀暦に出れば、 一の方向を測れば、 泉源井は何れも深さ八十五尺乃至九十尺で硬い岩盤に達して居る、 低溫の地表水で混和するから溫度が下るのであるが、 是れ等の割れ目に沿ふて、溫泉が處々から湧き出るのであろうが、 略々南北と東西と、 北三十度東と、北三十度西の四があつて、 割れ目に近いほご溫 溫泉は岩盤 就

溫 |泉場の附近に於ける花崗岩の節理と岩脈の方向とを檢するに、岩脈の方向は略々東西で、

山陰道特に島取縣の温泉に就いて

に接する砂礫層から出て居る樣である。

三八九

Reports Constant Constant

第三卷

第六號

主に北 あり、 の北 何れ 町とを連結 節理の方向中、 も東北である、 吉岡 々東 淵 泉場の 川口附近の湖底には現に溫泉湧出の個處があるといふ、 した線の方向は亦北々東ー南々西である、是等の事實から推すに、吉岡地方の溫泉脈は 南 西南には、 顯著なのは、北二十度東、北三十度東、及び南北の三で、 々西で、 溫泉源配列の方向は亦北々東で、 南北の裂罅との會合點に最も湧出し易い譯で、現時の溫泉場は其會合點に 昔時溫泉湧出の傳説ある新町聚落があり、 南方には湯氣谷と稱する略 此個所と吉岡溫泉場及び前記新 北方湖山池の南岸、 丘陵幷に主谿谷の方向は K 南北 0 松原聚落 小支谷が

なる節理の方向は、 中最も溫度高く、 濱村温泉場で、 湧出量の多い湯元を列ねた方向は北三十度東で、 湯元の配列方向は東西で、勝見溫泉場では西北ー 北三十度東と北四十度西とである。 勝見樂師堂後の斑狀花崗岩の主 東南である、 又濱村勝見兩溫泉

當て居るのではあるまい

か。

濱村でも温泉場の西、 りも低い。 濱村溫 ゝほご温度が低い、 泉中最も溫度の高いのは鈴木秀雄氏の湯と木下別莊の湯で, 又温泉場の 西 濱村停車場前の井水は二十四度である。 勝見溫泉では、 山本慶職氏の井水は、 鈴木しなの湯が最高溫で、 相當の鹽分を含む鑛泉であるが、溫度は二十二度、 其東西の湯は、 其より東西の湯は、 何れる温度が是よ 是より離

濱村に於て、今より約三十年前には、

現時溫泉場の位置より東方丘陵側に溫泉があつたが、

其量

間 カジ 0) 溫 漸 12 度 約 次 減じた カジ 度 降 E h 及 カコ 5 湧 h 72 3 量 西 方 8 亦 2 に 新井を 減 叉濱 0 村 掘て高 0 Œ 湯 溫 元 から 0 年 湯 西 1 を得 九 月 移 關 た 3 東 1-其 從 大震災後 後 東 其 方の湯 西 濱 南 村 約 は溫度漸次低 溫 四 泉 町 木 0 距 F 别 離 下し 莊 1 あ 0 湯 3 最近 勝 見 淵 湧 泉





新 東 鄊 泉 山 水 テ ル内ラザウ 山家族 Zing. 泉

間 量 增 加 湯 多 激 距 は 減 T たっ 湧 出 3 其 量 煙 西 草 料 から 約 屋 旅 館

L

泉 は 無 湯 0 兀 0 0 深 12 しつ 0) 或 3 は は 3 湯 甚 地 から 特 F 1

西 方 1 鑿 井 新湯 盤

0)

裂罅

1:

近

地

表

水

0

混

入

0

137

な

4

寫

な

3

を 開 得 た後 to 為で 山陰道特に鳥取縣の温泉に就 東 あ 方 3 2 叉 度 地 震 0 後 出 量 1= 湧 共 出 量 減 C 0 增 to 減 0 は あ 岩盤 0 to 0 割 は n 岩 目 盤 卽 5 0 泉源 割 n 五九 目 に近 (= 變動 10 處 多 1 及 新 ぼ E 湧

72

出

口

果に違ない。 掀 H. 第六號 秃 þi

係あるものらしい。 前記 の事實に徵するに、濱村滕見兩溫泉場に於ても、 東郷溫泉に於ける泉源の配列と、 松崎停車場附近の鑛泉井配列の方向は、共に 亦東北と西北の裂罅が温泉に最も密接の關

北六十度乃至六十五度東で、 新東鄕溫泉では、泉源の配列は東西である、東鄕湖中顯著に微溫泉(二

溫泉との間の田畔にも亦微溫泉(三十度)湧出個處があつて、其位置は矢張東郷溫泉の東である。 十九度) を湧出する處が二個處あつて、其位置は正しく新東鄕溫泉の東に當り、松崎停車場と東鄕

說 によれば、 東鄕溫泉附近では、 湖中に出るほご溫度の高い溫泉が出たといふ事である、

養生館明五の湯の在る處は昔時の湖底で埋立を爲した區域である。

るらしい。 以上の事實によれば、 東郷溫泉では、泉脈の方向は東々北―西々南で、 新東郷溫泉では東西であ

は、東々南から西々北に列び、 三朝弁に山田溫泉に於ける各泉源の分布を通觀すれば、 山田では殆んご東西である。 大體三朝川溪谷の方向に平行で、 三朝で

あり、 で、五十度(輝氏)以上の溫泉を得た、 三朝の溫泉源は、 北岸には岩崎吉太郎氏が兩三年前から鑿井によつて得た溫泉が二個處ある、 大部分三朝川の南岸にあるが、 其西方山田では、 河床砂洲中にも數個所盛に溫泉の湧出する處が 三朝川の北岸に沿ひ、 川岸にも、 深さ約百二十尺 田圃中に

方の基盤を構成せる黑雲母花崗岩、及び之を貫通せる岩脈中に在るに相違なく、溫泉は是等の裂罅 73 かっ 三朝橋 5 溫泉の湧出又は其徴候を示す(冬季積雪の早消等)個所が、溫泉場の東西に數個所あつて 湧き出 依て是等の方向を實測すれば、 の附近から、 るのであ 西は山田小學校の西方約百二十間の處に及んで居る、是等の溫泉源は、 るか 3 花崗岩の節理及び岩脈の方向は溫泉脈と密接の關係 本誌溫泉號に松原博士が發表せられた通 b. あること論を待た 次の三方向 この地 東は が著



六十度東、(三)北二十度西、

しい(一)北五十度乃至六十度西、

(二)北四十五度乃至

泉源 點か 湧出量も亦豐富なる泉源は、正しく其會合點に當るも 綜せる處で、 三朝薬師堂を中心とし、療養所附近に約五十個の溫 又は其に近き處に當る樣で、就中泉溫割合に高く、 から 密在する個所は、是等三方向の裂罅が網狀 温泉源の多數は、 其二線叉は 三線の 會合 に錯

のと考へらる」。

は 二朝 御船久之(木屋旅館 溫 泉の中最も湧出量の豊富なるは、)氏の湯(七二度)である、是に次で泉溫の高いのは、 療養所の湯で(一時間二八石餘)、最も泉源溫度の高いの 齊木旅館湯(七〇・五度)

山陰道特に鳥取縣の温泉に就いて

分油屋旅館湯(六七度)、酒屋旅館湯(五六度)で、是等の泉源を列ねた方向は、北微西 て、 入浴不可能と為 大正十二年九月一日關東大震災に當り、三朝部落の東東南大字砂原に在る、三朝溫泉中最古の に於ては、湯が 一尺許 つたと ら奔騰した(番人實見談)又三朝の各溫泉は、 いふことである、是は該震災の影響で、地下岩盤に變動の起つた事を示 其當日急劇に泉温 一南微東であ カジ Ŀ 昇し

すも のと謂 は ねばなら 20

で、 0 通 ものと、 7 關 せ 溪流に沿ふて配列せられ、 關金の谿谷が亦この方向 、岩脈や節理の方向には、西北東南のものと、東北西南の るペグマタイト、ア 金溫泉は、此地方の基盤を構成せる花崗岩、及び之を貫 殆 んご南北とあつて、就中顯著なのは、西北 プライト岩脈の割れ目から湧出する に開 北四十五度西であ いて居 る、五個の泉源 東南 は

質が 泉 源 は生温泉は、夜見ヶ濱海濱の砂洲中に鑿井して得た温泉で、 不 は僅 足であ に三處あるばかりだから、泉脈の方向を推定する事 るが、鑿井當時の地下の狀況によれば、砂礫層

の下

に第三紀頁岩、凝灰岩があつて、之を貫いて角閃安山岩が噴出したものらしく、

温泉源はこの安



位置配列より、推定する外はない、其方向は北五十七度乃至六十度西で、現時の温泉井を連ねた線 山岩に在るに違ない、然るに附近の地に安山岩の露出は無いから、海濱に點在せる溫泉湧出個處の

の方向も亦之に一致して居る。

南と、 突入して數多の岩脈を生成し、 に平行せる縱の地質構造線に沿ふて配置せられて居るが、 ら湧き出て居るものと認めらるゝ。 之を要するに山陰道の溫泉は、旣に分布の章に於て述べた通り、大體に於て、山陰道全體の海岸 西北 東南及び南北に近い幾多の裂罅線が出來て、 溫泉も亦其裂罅線に沿ひ、 就中縱橫裂罅の會合點を選んで、 酸性乃至鹽基性の岩漿が、 局部的に之を斜めに横ぎる所の東北 是等の裂罅に 處々か 西

溫 泉 ح 鑛 床

四

其西方四里許りの海岸に沖之浦鑛山があり、 Ш 陰に於て、 溫泉の附近にある鑛山 は 城の崎温泉の西々北一里强の處に竹野鑛山があり、更に 岩井温泉の南約一 里の處に岩美鑛山がある。 - 1

岩で、其中に胚胎せる含金石荚脈は山背に近い高處に露出し、 ぎ鑛石を掘り盡して、 竹野 金山 の本坑は、 南方の蟲谷に移りて盛に稼行して居る、 石英粗面岩中の石英脈を稼行せるが、 其走向は殆んご南北に近く、 蟲谷の地質は、 幅二乃至四尺、 北一〇度東に走り、 安山質疑灰岩と角礫 今は殆ん

西に七〇度許り傾斜 山陰道特に鳥取縣の温泉に就いて

して居る。

爱

小舟を操れば約五十分で達することが出來、香住から陸行すれば一時間餘を要する。 沖之浦鑛山は山陰鐡道線香住驛の東北に斗出せる小半島の海岸にありて、佐津驛から海岸に出で、

わる。 る。 東西乃至北八十度西で、 三から十萬分の四の間に變化し、 び凝灰集塊岩中の鑛脈であるが、 五〇〇尺以上で、 地質は第三紀砂岩、凝灰岩、 此本鑓に平行し、 南方へ七十度程傾いて居る、走向の延長は旣に探鑛せられた部分だけでも、 凝灰集塊岩で、 硫銀鍍、 部鑛染狀を呈し、 南北に各々一條の副鑓がある、 黄銅鍍、 東北に走り、 黄鐵鍍、 母岩との境界が不明瞭である、 斑銅鍍。 東南に緩斜して居る、 孔雀石、 鑛石の含金品位は百萬分二、 珪孔雀石を交雑して 鑛床は凝灰岩及 鏃脈の走向は

南北に貫通して居る。 岩美鑛山の地質は石英粗面岩で、鑛床は主に斑銅鍍、黄銅鍍、 北四十度乃至五十度東で、西北に五十度傾き、北六十度東の斷層に切られ、 黄鐵鑛の網狀脈であるが、 安山岩脈は 其主な

鑛山の網狀脈の中には、岩井の溫泉脈と略々平行なのがあるのは、共に岩盤の割れ目に出來る事を 示すもので、今後の温泉試錐や、 と竹野、沖之浦の兩金山、 斯く の如く溫泉地の附近に鑛脈があつて、沖之浦の金鑛脈は城の崎の溫泉脈と平行であり、 湯村、 探鑛に當りて、閑却する事の出來和事實である。加之城の崎溫泉 岩井兩溫泉と岩美銅山が、 何れも東西に近い方向に列んで、 山陰

の海岸に平行なる坼裂地帶にあるのを見逃してはならぬ。

五 **鑛泉のラデウムエマネーションと地質**

が第三で、湯村(三・七四)、吉方(三・二八)、東郷(三・○七)、玉造(二・九七)、吉岡(二・八四) ッ〜)が之に次ぎ、長門の川棚(一一・八八マッ〜)、勝見(八・五七マッ〜)、城崎(八・四一マッ〜) 山陰の溫泉中でラチウム、エマネーションの最も多いのは、三朝(一四二マツへ)で、關金 (三〇

四である、冷泉では岩見の池田(一八七・七四)が遙に群を拔いて居る。

が、冷泉では遙に是等よりも多いのがある、其第一は、甲斐の增富鑛泉(八二八・三四マツ~)で、第 二が美濃の高山單純泉(二八一・○九)で、第三が前記の岩見の池田冷泉である。 溫泉中では、本邦に於てラデウム・エマネ 1 ションの多い事、前記の三朝、 關金に及ぶものは無

高山、池田は何れも花崗岩で、城崎と湯村は石英粗面岩、玉造は第三紀層、吉方、東鄕は沖積層で すること概して最も多い為であらう。(大正十四年五月十日誌) あるが、 シ 以上の溫泉又は冷泉の湧き出る母岩を檢味して見れば、三朝、 泉溫や成分には關係無い樣である、是は酸性火成岩が、他の岩石に比して、 の豐富な鑛泉は、花崗岩か又は石英斑岩、石英粗面岩の様な酸性の火成岩から湧き出 其下の岩盤は花崗岩又は石英粗面岩であるらしい、此事實に依れば、 關金、 川棚、 勝見、 ラデウム、 ラチウムを含有 吉岡、 るのに 7 ネー

山陰道特に鳥坂縣の温泉に就いて

光