

千枚岩系は主に千枚岩より成る。

此時代には地熱尚熾にして全地球は海を以て掩はれ、海水中には多量の鹽分を溶解し居りて生物の發生に適せざりしものと見ゆ、未だ確然たる化石を發見することなし。

本代の岩石は地球上分布頗る廣くヒマラヤ、アルプス、アルタイ、コンロン、ウラハ等世界主要の連嶺の骨髓たり、然れども風雨の浸蝕を蒙ること久しうにより多くは卑き圓頭狀の丘陵を成すを常とす。

此時代には地皮尙薄弱なりしかば火成岩(花崗岩を主とす)は屢々地皮を破りて噴騰し、且つ地球收縮の際地層は著しき變動を受け或は屈曲し或は斷裂し或は顛倒すること甚しく從て金銀銅鐵等の有用なる鑛物に富む。

第二 古生代

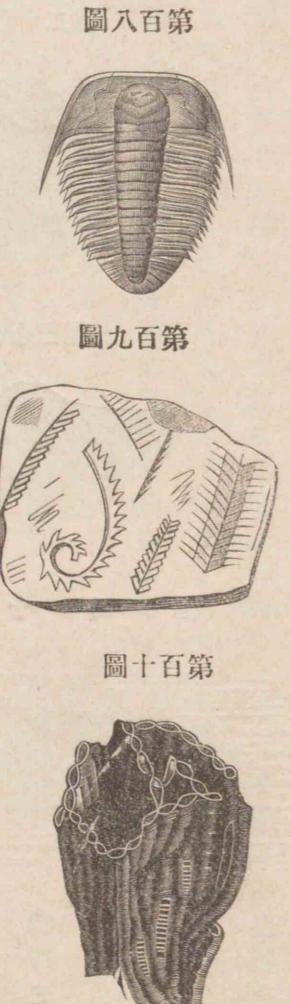
古生代の 岩類

本代の地層は主に硬砂岩・砂岩・古凝灰岩・粘板岩・石灰岩・礫岩等の累積より成り、之を分て寒武里亞・志留里亞・泥盆・石炭・二疊の五系となす。

此時代の初に當り始めて生物の現出せし證蹟明瞭にして各種の水成岩中に夥多の化石を含蓄す、然れども簡単なる下等動植物に屬す、今左に其特異なるものを

略記せん。

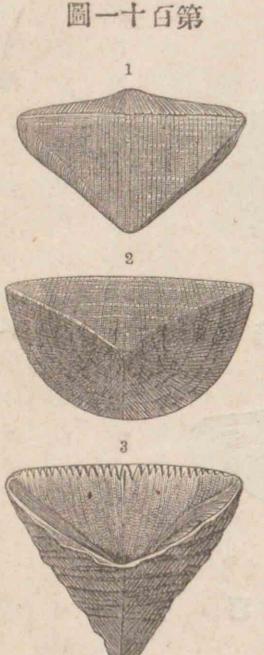
寒武里亞紀には已に生物の繁殖せし表徵あり、而して志留里亞紀に及んて其種類及び數も大に増加したれども此等は概ね海生の動植物にして陸上は尙寂寞たる狀態なりしなり。藻類は寒武紀以後已に海中に繁茂し當時の化石に褐藻 *Fucoid* と稱するものあり動物界にあつては珊瑚蟲・海綿類・腕足類・頭足類・甲殻類等化石となりて存在す。



圖八百第



圖九百第



圖一千百第

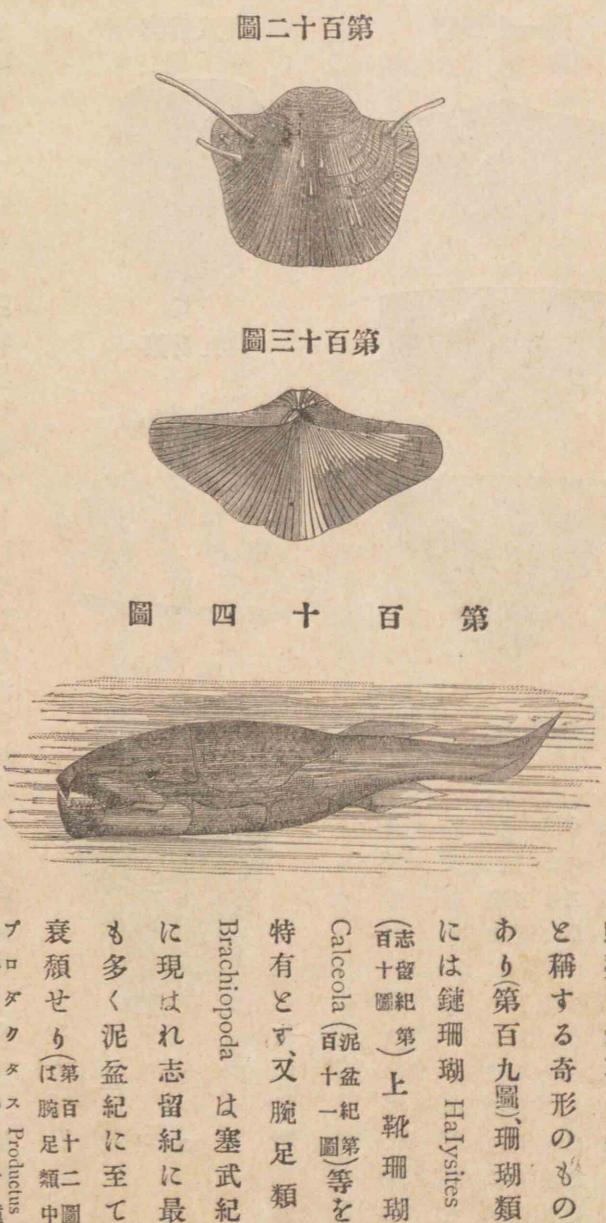
にて見たり蓋を取はれて3は3より2より1より1側面

石炭紀の末葉に全く絶滅せり(三葉虫は其形狀疊魚に類中節よりなり且つ縱に分たる故に三葉虫の名あり第一種を示す)又水

に於て直に隆盛の極に達し

發生し志留紀

殊に甲殻類の
二葉蟲類 *Trochites* は寒武紀



第百四圖

圖三十百第



陸上植物

第百十三圖は全石燕 (*Spirifer*) 軟體動物は古生代の初期より已に現出し、魚類は志留紀に其端緒を開き、泥盆紀にて隆昌を極めたり故に泥盆紀を一に魚類紀と稱す。但し當時の魚類は甲鱗類 (*Ganoids*) と稱するものにして今日の魚類とは全く其構造を異にし、第百十四圖に示す如く、體は強厚なる甲鱗を以て、蓋は骨は悉く軟骨より成る且つ尾は翻て陸上の植物界を觀るに泥盆紀以來下等の隱花植物を發生し、概ね歪形なり。

鰐類に筆石 *Graptolites* と稱する奇形のものあり (第百九圖)、珊瑚類には鍊珊瑚 *Halysites* (志留紀第) 上鞆珊瑚 *Calceola* (泥盆紀第) 等を特有とす、又腕足類

Brachiopoda は寒武紀に現はれ、志留紀に最も多く泥盆紀にて衰頽せり (第百十二圖)

と稱するものの一種 *Productus* (プロダクタス) は腕足類中

石炭紀に及んで大に繁殖を極め地上到る所晝尙暗き密林を以て掩はれしは本論第三十七圖に示すか如し、彼等は孰れも管束植物にして木賊に似たるものあり、羊齒に類したるものあり、殊に奇なるは封印木 *Sigillaria* 及び鱗木 *Lepidodendron* して何れも亭々たる大木をなせり。

古生代の間には花崗岩・綠岩・紋岩等の噴出あり、殊に其末葉に於て火山の活動を極めた。有用礦物には石炭・菱鐵鑛 (志留紀) 山鹽 (二疊紀) 等を主とす。又水陸の分布を見るに泥盆紀の頃までは太古代の如く、陸地甚狭小なりしか、石炭紀に及で漸く其面積を加へたり、且つ當時は氣候一般に溫暖として濕氣多く植物繁茂して各地に豊富なる炭層を作れり。

第三 中生代

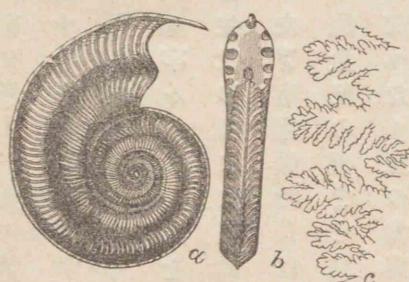
中生代は分て三紀とす。三疊紀侏羅紀及び白堊紀是れなり。古生代の末葉は陸地多き時代なりしを以て、中生代の初期三疊侏羅の地層は主に沿海的の堆積物なる砂岩よりなりたれども、其中葉以後には白堊の如き深海的の岩石を見るに至れり。

此代の生物界を通覽するに前代とは全く其面目を一新せるものゝ如く、凡て稍々高等の域に進みたり。植物界にあつては石炭紀の管束植物全く其跡を絶ち之に

代ふるに眞正の木賊科及び新種の羊歯科を以てし、殊に裸子顯花植物(松柏科公孫樹蘇鐵科等)大に跋扈して隱花植物を壓倒せり、而して本代の末葉に臨て始めて被子顯花植物なる潤葉樹の發生を見るに至れり。

動物界にあつては珊瑚海綿の新種現はれ、又海百合、海膽等の棘皮動物ありて海膽は殊に白堊紀に繁榮を極めたり、腕足類は古生代より其數を減じ、瓣鰓類 Lamellibranchiata 之に代りて其數を増加せり、次に頭足類 Cephalopoda は本代に於て發育の最高點に達し、古生代に於ける眞直なる直角石 Orthoceras は一變して螺旋狀の鸚鵡貝 Nautilus となり、再變して隔房の接線復雜しる菊石貝 Ammonites (第百十五圖は菊石貝の一種と示すものにして、a は側面、b は正面より、c は隔房の接線の復雜なるを示す) となり、侏羅紀に最隆盛を極めしか白堊紀に移りて漸く衰退し三變して螺旋弛開したるものとなり遂に中生代と共に絶滅す、又鳥賊の祖先なる箭石 Belemnites は侏羅紀に現出し白堊紀の終に絶裔し極めて短命の種屬なりとす、魚類は古生代の歪尾甲鱗魚全く煙滅し正尾甲鱗魚之に代はり、硬骨魚は三疊紀に其端を開き中生代の末葉に迄で大に其數を増せり。

第一百五十五圖

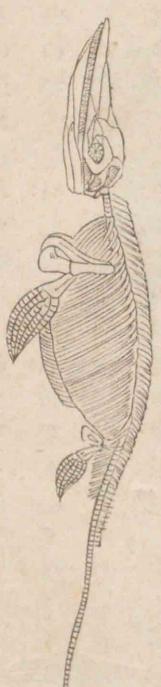


顧みて爬蟲類及び両棲類を見れば何れも巨大の動物にして中生代に全盛を極め両類の區別判然せざる者多し、蓋し當時の種屬は現今の爬蟲若くは両棲類の祖先にして両者の性質を併有し所謂両者の集合體なりしなり、蝦蟆龍 Mastodonsaurus は長一米突以上の大なる頭骨を有し侏羅紀の蛇龍 Plesiosaurus (第百十六圖) は頭の長さ五米突以上に達し魚龍 Ichthyosaurus (第百十七圖) は脊椎は魚の如く歯は鰐魚に似たり、共に海水中に住し魚類を食とし魚類と爬蟲類の兩性を兼有するものなり、又陸

圖六十百第



圖七十百第



上は禽龍 Iguanodon あり長九米突に達し、鳥の如き三指を有する後肢と尾にて歩行す、殊に翼手龍 Pterodactylus (第百十八圖は其形最奇なる

第一百八圖



第一百九圖



中生代に
は氣候帶
を生ぜり

ものにして嘴に歯を有すれども骨の軽きこと鳥の如く爬蟲と鳥の集合體なり、又鳥類の祖先は侏羅紀に現はき之を始祖鳥 *Archaeopteryx* (復舊圖第百十九圖)と云ふ。今日の鳥と異なるは脊椎は皆両凹にして尾は甚た長く二十椎より成り各椎に一對の尾羽を具へ且つ嘴に歯を有すること等にして凡て爬蟲類に近似せり。

中生代は古生代に比すれば地熱漸く減退し地球上に太陽熱の影響を蒙ること著しく爲めに顯然たる氣候帶を生じ地方より寒暖を異にせしかば同時代にて

も各地に異種の生物を見るに至れり。且つ本代は中葉以後世界の状態極めて静謐にして火山岩の噴出を見ること稀なりしが其終期に及んで地上に革命的大變動あり以て次期の第三紀に移りしは後條之を詳論すべし。

第四 新生代

新牛代生
物の進化
期の變動

本代ハ分て第三紀及び第四紀とす、中生代以後漸く陸地の廣袤を増加し陸海播布の形狀當代に至て現今と大差なきに至れり。當代の初に當て地熱俄に活動を加へ陸上に大山秀嶽を隆起せしむ、現時世界の大山脈と稱せらるゝヒマラヤ、アンデス、アルプス、ロッキー等の諸山脈は何れも此時に昂起せしものとす、從て大陸の地貌及び地質構造に著しき變動を與へ谿河は爲めに其流向を轉し氣候も山脈の遮蔽によりて各所に不同を生ずるに至れり、加之當代に於ては中生代以後氣候帶の區分益顯著となりしかば動植物の如きは地方に從て大に其性質を異にし以て地方的動植物群 Fauna and Flora の別を見るに至り。

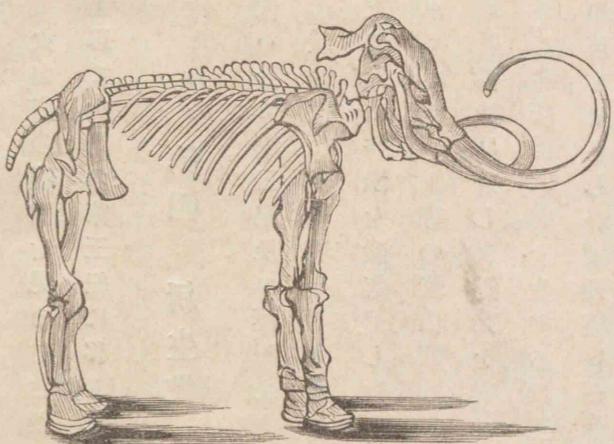
外界の變遷斯くの如くなれば生物界全般も大に面目を革新し中生代に跋扈せし畸形の爬蟲類、頭足類等悉く其裔を絶ち、裸子顯花植物も亦漸く退謝し、之に代ふるに益高等の種屬を以てしたり、則ち植物にあつては被子顯花植物大に蕃殖して

下等の植物を壓倒し、動物にあつては哺乳動物大に其數を増し第三紀に當てゝ現今種屬の集合體殊に多し就中象の祖先とも稱すべきマストン Mastodon は頗る巨大の動物にして其門齒は甚だ長く額に向ひて彎曲す。又デノセリヤム Dinothereum と稱するものは下額の門齒

長く胸下に垂る、又馬の先祖は現今馬と異なりて四趾若くは五趾を以て歩行せしむ追々趾數退却して終に單趾となれり。

第四紀に降りて哺乳動物は愈進化し現今生存するものと其属を均するに至れり舊象 Mammuth は今尚ほ西比利亞の氷田中に肉を保たるまゝ埋藏せられ全身長毛を蒙る人種の祖先即ち原人は此時恰も始めて地上に出現し彼等が日常使用したる石簇石斧等は野牛・穴熊・馴鹿等の骨と共に屢々地層中に埋藏せらる(第百廿一圖は獨逸南雲岩中にある洞窟の一にして馴鹿・犀・獅子等の骨を掘出す所なり)此時代の

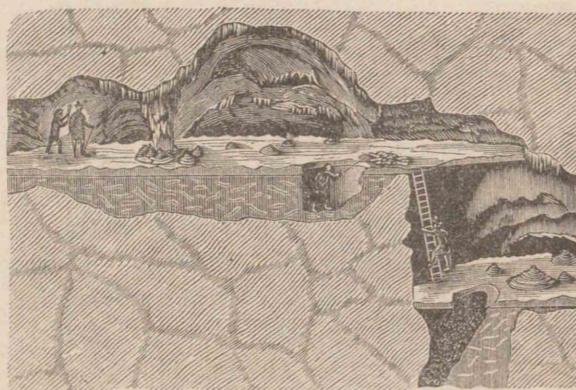
第百二十一圖



第三紀の生物界
第四紀に生れる哺乳動物類
井に人乳類の發生

石器時代
古銅時代
鐵時代
岩類
新生代の
第三紀火
山の活動
第四紀人
類の活動

第百二十一圖

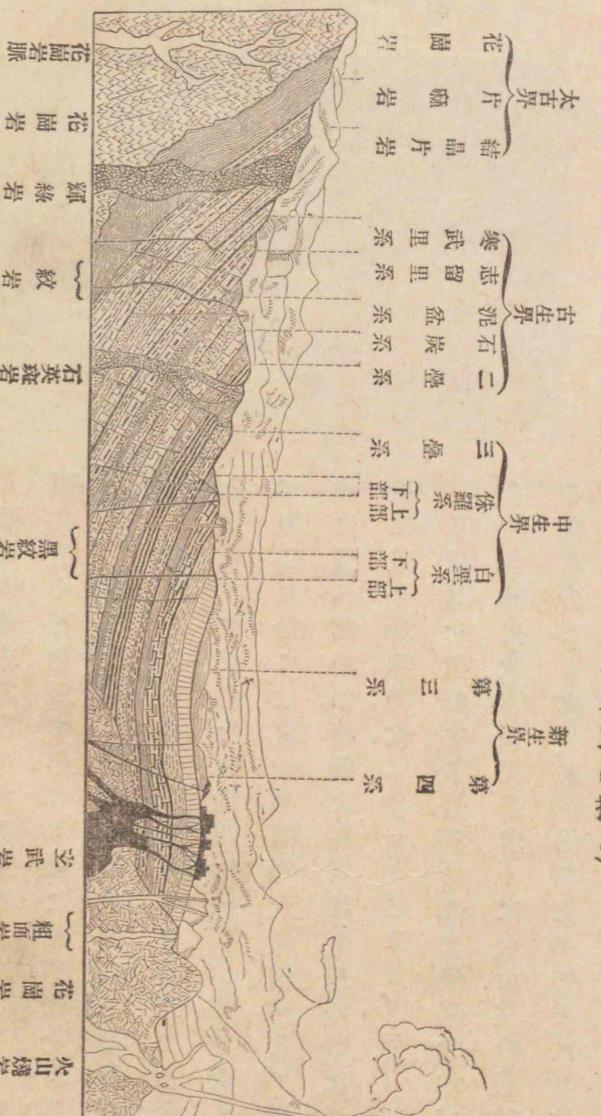


人類は人智未だ開けず刀刃を始めとして日用の器具悉く石を以て作れり故に此時代を石器時代、Stone age と云ふ、人智漸く進むに及で金屬を使用して器具を作るに至れり然きとも未だ冶金の術を知らず故に之を古銅時代 Bronz age と云ふ、而して現時に於ては百般の事物大々進歩して開明の域に進み萬般の器物に専ら鐵を用ゆるに至れり故に現今を鐵時代 Iron age と云ふ。

新生界を構成する岩類は凡て沿海的水成岩なる脆き砂岩・軟き板泥岩若くは火山灰の凝結したる凝灰岩より成り、殊に第四紀に至ては其沈積の火山岩夥しく噴出し其餘勢今に至るも尙未だ熄滅せず數多の活火山は時々破裂して噴灰及び熔岩を噴出す、然れども第四紀は世界一般に靜穏にして氣候溫和なるのみならず土壤豐沃にして最も耕耘に適し地勢平易にして是も交通に便な

り、されば古來人類の活劇を演出し最も早く文明の域に進みしは第四紀の地方にあらざるは莫し、彼の往昔支那の開明は楊子江及び黃河の灌域に於てし、埃及の文化はナイルの河口に於てし、而して印度の開化はガンヂス河畔の沖積地に於てせしにあらずや。

第一百二十二圖 地殼想像斷面圖(ウヰンチエル氏に據る)



地殼想像
斷面圖

今本論を終るに臨み右に掲ぐるに地殼想像斷面圖を以てす、冀くは以て太古以下近生界に至るまでの水成岩が時代に從て互に累積するの状并に種々の新舊火成岩が地層の裂隙を衝て迸發するの状を想像するに足らん歟。

日本帝國地質大要

今茲に帝國の地質に就き其大要を述ぶるに臨み吾輩は先づ本邦の地體構造に就き其概略を記さるへからず。

凡そ山脈の構造を見るに自ら一定の法則あり。山脈の趨向は一直線に走ること甚だ罕にして多くは一方に彎曲して弓形をなすものなり、例へば亞細亞の脊骨なるヒマラヤ山脈、歐洲の骨髓なるアルプス山脈の如き皆然らざるは莫し。(本論百五照而るに本邦地體の構造も於ても亦此規律の存在するを見る、請ふ少しく之を述べん。

地圖を繙て東亞の沿岸を見れば東北より西南に連なりて數鏈の列嶋あり、皆弓形に排列せらきて其凸面を大平洋に向け、凹面を以て亞細亞大陸に對す、其状恰も聯珠を將て之を東亞の中天に懸けたるか如し、歐人は花綵を以て東洋諸嶋に擬し之に花綵列嶋なる名稱を被らせり、而して日本群嶋(北海道、本州、四國、九州)は實に其一鎮に外ならず。然れども日本群嶋ハ單一なる一體の弓狀山脈より成るにあらず。

花綵列嶋

日本地體構造論

して二個の彎曲せる山脈の聯結より成るものなり。二個の山脈とハ何ぞや一は北方樺太嶺サガリに起り北海道を經て本州の北半をなすものにして之を樺太山系。或は日本北彎と稱す。一は亞細亞中部の崑崙山脈の餘波東に走りて一たび支那東海に没し再び日本の西端に現はれしものにして九州四國及び本州の南半を構造す之を崑崙山系又は日本南彎と稱す。此兩山系ハ日本の中央部に於て相結合し茲に本州中幅員最廣闊にして山嶺最重疊せる甲信の地をなす。凡て二山脈結合の地に於てハ一種特別の地體構造を見るものにして両脈の彎形と反對の向きに彎曲するものなり之を名けて山脈の對曲と云ふ。本邦の結合地に於ても亦然り。而して此對曲地方に連接して一大火山脈の南北に走るものを見る。則ち燒山・八ヶ嶺・富士箱根・天城・伊豆七嶋・小笠原群嶋・火山群嶋を經て北緯十四度に位する馬利亞那群嶋に至り、略北々西より南々東の一直線に列りて本邦地體を南北の兩翼に分割する所のものは是れなり。富士山は此火山脈中最大の火山なるに因り其名を取りて富士帶と名く。而して本邦には尙之に類する二條の火山脈あり、一は日本の南翼に現はあるものにして琉球の鳥嶋并に琉黃嶋に起り河邊七嶋竹嶋硫黃嶋海門岳櫻嶋及霧島嶺を經て九州の中部阿蘇山邊一説には溫泉岳を經て肥前多良岳に終るに於て日本中央の火山脈後述に交はるものにして之を霧嶋帶と名け、一は堪索加半島に起り千島群嶋

表
帶
表面即外

別 三 千 脈 中 央 火 山	中 央 火 山	中 央 火 山
--------------------------------------	------------------	------------------

を経て北海道のマシウ、アトサノボリ、オアカン、メアカン、ヌタフカフシベオブクトシケの諸火山となり、有珠若くは樽前岳邊に於て日本の中央火山脈に連結するものにして之を千嶋帶と云ふ。此三大火山脈は孰れも前記の脊梁山脈に直角若くは高角を以て交るものなれども尙此他に日本の脊梁より沿ひ略乎日本の地形と平行する所の中。火。山。脈。なるものあり。北日本に於ては渡嶋の駒ヶ岳、岳、惠山、陸奥の恐山、燒山、奥羽の境界に連なる八甲田山、赤倉山、岩手山、駒ヶ岳、藏王岳、吾妻山、盤梯山、吾達太郎山、那須嶺、男體山、日光白根、赤城山、榛名山、淺間山等の諸火山其上に坐し、南日本に於ては九州の温泉岳、阿蘇山、由布岳、四國の伊豫富士興居嶋、石槌山、飯野山、并に飛信の界なる御嶽、乘鞍嶺、及越中の立山等を以て中央火山脈中の著名なる火山とす。中央火山脈は日本地體を縱に走る所の縱行斷層ありて其の割目を貫き地中火氣の發揚せしものに係り、富士、千嶋及霧嶋の三帶は日本の地體を横断する地皮の大斷層に沿ふて火山の噴出するものに外あらず。(其他本邦には幾多の火山あれども其を畧すれば)火山の記事は茲に留め前に戻りて南彎及北彎の地質構造に付き尙少しく詳述するあらんとす。南彎又北彎の孰れに於ても中央の裂線を境として凸面則ち太平洋に面したる側面と凹面則日本海に面したる側面とに於て大に地質の構造を異にする。前者に於ては太古代の岩石地盤の最下部に現はれ古生中生及新生

裏面即内
帶

の、三、大、界、は、順、次、其、上、に、累、疊、し、て、極、め、て、整、然、た、る、褶、襞、より、成、り、新、火、山、岩、に、乏、し、之、を、表、面、若、く、ハ、外、帶、と、名、け。後、者、は、之、に、反、して、地、層、極、め、て、錯、雜、し、斷、層、及、地、層、の、陷、沒、各、所、に、起、り、從、て、火、山、岩、に、富、む、之、を、裏、面、若、く、は、内、帶、と、稱、す。左、圖、を、見、て、其、構、造、の、差、異、を、了、解、す、べ、し。

國川十日田窮



表裏兩面ハ山軸に平行する一大縦線によりて境せらるゝものにして土地の四
没、地層の陥落、海灣或は噴火山等の現象を以て裂罅の存在を表彰せらる假に之を
中央線と名く。

中央線

日本北彎

日本北彎を見るに北海道に於ては中央線は其中央を南北に貫きて石狩の平原
をあし、平原の東側に聳へて日高十勝の両國を境する蝦夷山系は北の方北見エサシ
驛の西に連りて表面に屬す而して平原の西側は裏面に屬し噴火作用旺盛にして
許多の火山あり地層の陥没に富む。本州に入れば中央線は北上阿武隈両川の縦谷
及び那須野原の平原を以て表彰せられ南走して日光赤城諸火山羣と足尾山系と
の間を走る故に此線より東南の部は表面即外帶に屬する者にして北は北上山系
より阿武隈山系に連なり足尾山系、上總安房山系、三浦山系、關東山系(武州铁公四近山地を稱す)の地となり、太古以下古生中生新生の諸岩及び舊火成岩能く發達し、層向ハ概ね南
北より成り花崗岩及其他の古火成岩其間に噴出す則ち西ハ薩摩の甑嶋に起り九州の南部四國の全部及紀伊半島に於ては地層畧々南より東々北に走り伊勢内
海を超へて三河の地に到るに及んて層向急に北より轉じ大井天龍二川の間に於て

日本南彎

南彎表面

北彎裏面

北彎表面

は畧は南北の方向を取りて諏訪湖の邊に終り以て對曲地に接す。而して裏面は九州の北半より山陰山陽の両道及び五畿を經て江濃飛越の北境に至る一帶の地を包括し、北彎の裏面と同しく噴火力の現象盛にして地層紛雜を極む。然れども一般に花崗岩斑岩等の古火成岩に富み新火山岩稍なく而して第三紀層の分布洽からざる等稍北彎裏面と異なる所あり。而して琵琶湖、淀川平原、瀬戸内海豐後の平原を包括する一帶の窪地は裏面の中に入りて地層の地溝狀をなして陥没せしに基因するものとして之を瀬戸内地溝帶と云ふ。

以上日本地體の構造に就き其概要を悉したをば之より本論に入り地質の沿革に就て述ふ可し。地質調査所出版の地質諸圖を参考すべし。

日本の地體をなすものは歐米諸國と全しく亦太古、古生、中生、新生の諸岩類より成る。然れども彼我相比較する時は(日本は地質時代に固有の化石に乏しく從て十 分に時代を判別するこゝ難けれども)未た悉く彼と一致せしむること能はず。故に種々の地方名を附して地質を分類するの已を得ざるものあり。而して各地質年代には花崗石を始めとして種々の火成岩を噴出し殊に安山岩、石英粗面岩等の新火山岩に富むは歐洲地方に其比を見ざる所なり。而して歐洲地方に寡なからざる黒花崗岩 Syenite 及響岩 Phonolite 等の如き石英を含まざる正長石岩の我國に全く欠乏し、且白榴石 Leucite 露石 Nepheine 黃長石

日本地質
沿革本論

日本地質
歐洲の地質
對比

Melilite 等を含有する新舊火山岩の本邦には一塊だも發見する能はざるは一奇と謂はざるを得ず。今左表に於て本邦地體を構成する岩系の類別を示す。

本邦地史系統一覽表

		太古界		下部		花崗岩	
						火成岩類	
						水成岩類	
古生界	未定	上部	基底角閃花崗岩及剝狀花崗岩	下部	竹貫系	上部	御在所系(三波川層?)
三疊系	上部秩父系(石炭系)						
	(a) セラチテス層(北上山系南部)						
	(b) シュードモノチス層(北上山系南部)						
	長門山野井植物層(上部二疊レーチツク統)						
			紋輝綠岩		橄欖斑纏岩		

(a) 長門國西部の菊石貝層
? 北上山系南部の板泥岩及び砂岩 (下部侏羅系)

侏羅系

(b) 手取統(中部侏羅系) 加賀、飛彈、越前植物層
(c) 鳥巣層(上部侏羅系) 土佐、紀伊、武藏、盤城

中生界

白堊系

(a) 御坂層(時代未詳)
(b) 領石統(下部白堊系) 土佐、阿波、紀伊、上野、陸前植物層
(c) トリゴニヤ砂岩 (中部白堊系) 北海道、四國、九州、中國、陸前
(d) 和泉砂岩 (d) 三倉層(時代未詳) 遠江、紀伊

輝紋石英班岩

閃綠岩

新生界		第三系		第四系	
始新統	中新統	洪積統	沖積統	輝石安山岩	輝石安山岩
輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩
輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩	輝石安山岩

太古界 太古界は他の諸國と同様に本邦に於ても最下即最古の地層にして別て上下の二部となす。小藤博士の阿武隈山系に於ける研究に従へば下部ハ更に分て基底角閃花崗岩及び剝狀花崗岩と竹貫系主に片麻岩雲母剝岩角閃剝岩等より成る盤城國竹貫村の近傍に能く發達するに依りて名々とに區別するを得。上部は主に綠色の剝岩及黒色の角閃剝岩より成り雲母剝岩及び硅岩之に伴ふ此等の諸岩は御在所街道(磐城平より棚倉白河方面へ出づる道)に於て能く其累層の状を視察し得るを以て之を御在所系と名けたり本系と同時代にして恐くは同一層と見做すべきは曩に小藤氏が關東山系に於て三波川層と名けたるものにして綠泥剝岩石墨剝岩絹雲母剝岩等より成る而して之と同様の地層は四國紀伊遠江等にも發達し所に由り硅岩藍閃剝岩蛇紋岩等を交ゆ然れども前記阿武隈山系の綠色剝岩は三波川層の主岩なる綠泥剝岩及び御荷鉢層(故原田博士は之を古生界中に名けたり)の主岩なる輝岩と岩石學上相酷似して殆んど區別し難き程のものなれば三波川層及び御荷鉢層の地質學上の位置は未だ確定せざるものありとす。本界は阿武隈山系を始め關東山系の北邊赤石山系の西側(天龍川左)伊勢大和の中部及び紀伊の北邊、四國の中央山脈に沿達し尙中國九州北陸道の數ヶ所々露出すれば主に日本南北両邊の表面の地に發達するものとす。太古代地の地貌ハ一般に卑き鈍圓形の丘陵より成る蓋

古生界

し消磨の作用を経たること永きに因るなり。

古生界 本界は不整合的に太古界を被覆す。蓋し太古代の終り古生代の始めに當り本邦にハ地盤の大變動ありて始めて海底より陸地を現出し、綠岩斑纏岩等噴出せり、本邦の古生界は歐洲各國と異りて固有の化石を含有すると甚稀なるか故に之を細別すると難く只岩の種類及構造により秩父古生層と小佛古生層とを區別す。所謂秩父古生層は武州秩父郡に能く發達するにより此名あり、凝灰質輝岩又凝灰質角閃岩(以上下部秩父系即小藤博士の所謂御荷鉢層)硅岩、アデノール、輝綠凝灰岩、角岩、粘板岩、硬砂岩、ラヂオラリヤ板岩、ブズリナ石灰岩等の累層(以上上部秩父系)よど成る。此層中唯石灰岩中に有孔蟲類の一種なるブズリナ *Fusulina* 及びシユワゲリナ *Schwagerina* 等の化石を含有するにより少なくも秩父古生層の一部ハ歐洲諸國の石炭系に相當するものなるを知る。蓋し彼にありては此時代は陸上に下等の隱花植物鬱生繁茂せし時にして今尙ほ厚き黒炭の層となりて地中に埋存すれども本邦は此時恰も深海の底にありて石灰岩等を沈澱し此富源を享有するの時運に會せざりしは千載の恨事と謂はざるを得す。秩父古生層は本邦中播布の區域廣大にして西は四國九州の南部より紀伊半島の大半をなし美濃丹波の一面赤石山系天龍大井両河の間關東山系北上山系北海道の蝦夷山脈等に沿達し、美濃丹波中國地方を除き多く外帶の地に

秩父古生

露出す。全層中の石灰岩は前記の如くフスリナ、シユハゲリナ等の有孔蟲の外海百合珊瑚等の數種を含蓄す、方言錢石、蛭石、蛇體石等の名あるものはな(第百〇二頁参照)而して本邦產石灰の原料は悉く之を本系の石灰岩に仰ぐ。小佛古生層は主に粘板岩、硅板岩、硬砂岩及び硅岩の累層より成り關東山系の南部小佛峠附近又能く發達するにより斯くは名けたり、全岩系は秩父古生層と同時代の堆積に係る者あれども秩父古生層の深海的堆積物あるよ反して淺海若くは沿海の堆積に係るものありと云ふ、故に本岩系中には石灰岩の現出するとなし、古生代の岩層を貫き岩脈又は岩席をなして迸出せし火成岩と輝綠岩及紋岩を主とす、古生代の地は概ね高峻なる山塊をあし溪壑之を深截して縱横に分岐し以て嵯峨たる山峯を作り高巒峻嶺相連りて時として人跡稀なる深山幽谷をあす赤石山系(大井川流の地)の如き其一例なり。

中生界

中生界 古生界に次ぐ中生界は三疊侏羅白堊の三系共本邦中に分布し固有の化石により識別するを得然れども其播布の區域極めて狹小にして南北両嶺中表面の地に屬する四國九州關東山系北上山地等にあるものを主とし裏面の地に於ては唯美濃飛彈高原に露出するものを以て稍大なりとす。三疊系は北上山地の南部土佐の佐川及び備中の成羽近傍に小區域の露出あるのみ、其含有する所の化石中著名あるものは *Pseudomonotis*, *Daonella* 及數種の菊石貝(*セラチテス Ceratites* を

三疊系

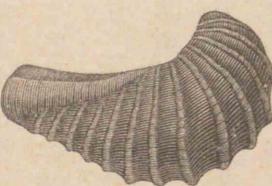
古生代
地貌
古生代
成岩
古生代
火成岩
古生代
小佛古生
系

侏羅系

白堊系

主とす此化石は陸前井内より産じ俗に菊面石と云ふにして盡く海生動物あり。又近時横山博士の研究によれば長門山野井四近の含植物層は三疊紀のレーチツク統に屬すと云ふ。侏羅系は三疊系に比すをば其區域稍潤し近時長門國西部に發育する中生層中より菊石貝の發見あり化石上の判定によりて其下部侏羅系なるを知るを得たり(井上氏)有名なる赤馬關の硯材は全層中の輝綠凝灰岩なりとす。美濃飛彈高原の一部分なる越前加賀飛彈越中の諸地に板泥岩及び砂岩より成る一地層あり板泥岩ハ數多の植物化石を產す横山博士は其化石の研窮に由りて該地層の中、侏羅紀に屬することを確定し之に手取統なる名稱を下せり蓋し植物化石の產地として有名なる加賀國手取川の名に取りざるなり。土佐佐川、武藏五日市及び盤城中村の小區域にはシダリス *Cidaris* と稱する海膽の刺を產する海積層あり之を鳥巢層(鳥巢は佐川近)と名く上部侏羅紀に屬する者なり。又赤石山系の南部ある遠江三倉四近及び紀伊半島の大部分に播布する三倉層なるものなり地質年代未だ詳かあらず近頃值賀氏の研究によれば紀州三倉層の一部分(由良近傍)は鳥巢層と同しく上部侏羅紀に屬するものなるを知る。其他北上山系の南部及び中國の諸地にハ時代の未だ詳ならざる侏羅系の露出あり。白堊系は三系中地域最も潤しか然れども兩巻外帶の地に限らるるもの如し下部白堊は上野神ヶ原近傍、紀伊湯

圖四十二百第



淺近傍、阿波勝浦川盆地、土佐の領石盆地及び佐川盆地陸前本吉郡等に露出し、孰れも固有の植物化石より表彰せらる横山博士は之に領石統なる名稱を附せり。中部白堊系は主に海水的堆積に係るものにして前記中生層と相密接して累層す則ち肥後天草嶋四國佐川盆地領石盆地勝浦川盆地關東山系の山中谷、陸前大島及び北海道東部に發達するものハ其最も主なるものなり殊に北海道の白堊系は美麗なる數多の菊石貝を產するを以て著名にして北の方遠く樺太嶋に連續するもの如し、本州の中部白堊系に固有なる化石ハトリゴニヤ、ボシリホルミム *Trigonia pocilliformis* と稱する貝類にして第百二十四圖に示すものはなり(トリゴニヤ砂岩の名之より)起尙ほ之と同時代に屬するものは大坂地方にて和泉石と稱する堅き砂岩より成る一地層にして和泉山脈・淡路の南部・讀岐阿波の國界及び高繩半島に露出し和泉砂岩の稱あり。

其他化石を含有せざる爲め時代の判然せざる凝灰岩層あり、關東山系に於て御坂層と名くるものにして本邦中其播域頗る濶し、之を要するに中生代の岩層は古生界に比すれば其播域狹隘なるのみあらず多く一地方に限り相密接して現出するを見る故に中生代には本邦陸地に幅員の増加をかりしを知るべく又中生界の古

中生代の
火成岩

生界上に不整合的堆積をなすを見れば古生代の末紀に地體的一大變動ありしを察するに足る。中生代の末葉恐くは白堊紀に當り本邦に劇しき噴火の活動起り種々の火成岩を迸出せり而して現今噴火の現象は其餘波なりと謂ふも不可なるべし當時の噴出岩中古きものは輝綠岩及紋岩を主とし其凝灰岩は海底に堆積して所謂御坂層の厚層をあせり而して之に次て迸發せしは綠岩花崗岩及斑岩等にして本邦中に至大の面積を占めて露出する花崗岩は此時代の噴出に係るもの最も多きに居る(殊に花崗岩は黒雲母花崗岩と稱するもの尤も多き)

新生界
第一系

新生界 中生代末葉の猛烈なる噴火の餘勢は新生代の始めある第三紀に及んて其頂點に達し第三紀層は殆んど其凝灰岩より成るを見る則ち本層を成すは凝灰質砂岩板泥岩及凝灰岩の累層あり。(東京にて建築石材として使用する房州石紀凝灰岩あり)種々の闊葉樹及貝類の化石を含藏す、武藏大宮四近及王子村の介石・野州鹽原の木葉石・美濃月吉村邊の介石・肥前茂木村の植物化石・陸中末松山の介化石等其名尤著はる。此等の化石上の鑑別に據れば本邦には中新統及び最新統と稱する第三紀の後半に属する新しき地層あること明かなり、右の兩統を區別すべき特點を舉ぐれば(一)甲は硬き岩より成り乙は脆弱にして分壊し易き岩より成る(二)甲は石炭に富みて本邦所産の石炭と大抵此時代のものなり乙は越後地方に有名なる石

第三系の
火山岩

第四系

第四紀の
噴火作用の

油を藏す(三)甲は両羽地方に著名ある鑽脈阿仁院内草倉等を胚胎し乙は金屬鑽物に乏し(四)甲は植物化石に富み乙は介殻化石を多く産す。而して前記の化石產地は孰れも後者ある最新統に属するものなり。又近時上州中小坂近傍の第三紀層より發見せられたるオービトイドの化石は本邦に舊三紀層始新或は漸新統の存在するを証するものなり。此紀より於て日本に著しき陸地の増加ありて水陸の配置稍現今と同一の状態を呈し諸般の現象遂に今日と大差なきに至れり噴出せし火山岩にては石英粗面岩最も古く石英安山岩之に次ぎ角閃安山岩及輝石安山岩の噴出又之に次ぎ輝石安山岩は本邦最廣の面積を占有する火山岩なり。

(五)第四系は主に沿海の地にありて洪積及冲積の別あり。前記諸界の靈燐物ある砂泥・ローム等より成る。關東平原(武藏・上野・下野・下總・常陸の一部を抱括す)尾張・美濃の平原北海道の石狩川平原・越後信濃川の平原・越中・富山の平原等は第四紀層の最廣潤なるものあり。此等の平原には河流縱横よ走り交通最便利にして地味肥へ農業盛んに行はれ本邦中人口の最稠密にして大都會の存するは大抵此平原にあり。第三紀噴火の餘勢ひ延て第四紀に及び輝石安山岩及玄武岩の噴出尤盛にして其餘威連續今に至て衰へずされば關東の洪積平原を成すロームは主に火山灰の靈燐したるものより成るを見る以て當時噴火作用の如何に強盛なりしを知るに足らん。

附

錄

第一

新式
普通
礦物學
教科書

小引

一卷首凡例中に述べたる如く鑛物學を修め又は之を授けんとするには心す多少の鑛物及岩石標本を用意せざるべからず而して之がためには最も適切ある標本を撰まさるへからず然るに鑛物の種類たるや極めて浩汎にして其產地の如き未だ洽く世人に知らざるもの多し依て今本邦產的主要鑛物に就き其最も適切ありと考ふる產地を列記して附錄とす幸に之に由て讀者希望の一分を満すことを得ば著者の望足をり

一鑛物產地記載の順序ハナウマン氏分類法に従ヘリ本書所採の分類法と相對比せば豈幾分の裨益なしとせんや

一岩石產地ハ農商務省地質調査所出版の大小地質圖を縦けは其所在地に就き採集し得るに依り之を載せず

一日本產鑛物及岩石に就き尙一層詳細なる產地を知らんと欲せば明治二十六年農商務省地質調査所より米國シカゴ市に開設したるコロムブス世界博覽會に

出品したる出品目録及び和田維四郎氏の出品に係る帝國博物館本邦產鑛物及
岩石目録若くは地學雜誌地質學雜誌等を參覽すべし

明治二十九年十二月

著者識

日本鑛物產地

第一 元素

石墨

薩摩川邊郡片浦村

飛彈吉城郡河合村天生組

上野吾妻郡白根山

釧路阿寒郡唯阿寒山

越前大野郡赤谷鑛山

陸中鹿角郡尾去澤鑛山

羽後仙北郡荒川鑛山

伊豫北宇和郡日吉村谷川

但馬朝來郡生野鑛山

大隅桑原郡山ヶ野鑛山

自然水銀

自然銅

自然銀

自然金砂金

石狩夕張川筋

鷄冠石

雄黃

スチップナイト

陸前栗原郡文字村字海草
石狩常山溪

硫銀鑛

伊豫新居郡市ノ川鑛山
但馬朝來郡生野鑛山

硫銀鑛

佐渡雜太郡相川鑛山
羽後雄勝郡院內鑛山

方鉛鑛

羽後秋田郡阿仁鑛山
加賀石川郡倉谷鑛山

方鉛鑛

越前大野郡面谷鑛山
羽後秋田郡阿仁鑛山

班銅鑛

阿波那賀郡加茂谷村水井

方亞鉛鑛

羽後秋田郡阿仁鑛山
加賀石川郡倉谷鑛山

辰砂

阿波那賀郡加茂谷村水井

磁黃鐵鑛

備中川上郡阪本村

黃鐵鑛

出雲神門郡鶴峠鑛山

黃鐵鑛

羽後秋田郡阿仁鑛山

黃銅鑛

伊豫宇摩郡別子鑛山

黃銅鑛

下野上都賀郡足尾鑛山

黃銅鑛

加賀石川郡倉谷鑛山

黝銅鑛

羽後雄勝郡院內鑛山

毒砂

羽後仙北郡荒川鑛山

赤銅鑛

美濃惠那郡蛭川村

青玉

第三 酸化物

輝鐵鑛

赤鐵鑛

磁鐵鑛

陸中西和賀郡仙人鐵山

日向西諸縣郡真幸鑛山

陸中南閉伊郡釜石鑛山

豐後北海部郡海添村

クローム鐵鑛

軟滿俺鑛

錫石

美濃可兒郡池田町屋

羽後北秋田郡沼館

含水滿俺鑛

褐鐵鑛

褐鐵鑛(黃鐵鑛の假像)

信濃小縣郡武石村

コバルト土

尾張東春日井郡瀬戸山村

水晶

甲斐中巨摩郡金峰山

水晶(双晶)

○美濃惠那郡高山村

水晶

肥前南松浦郡奈留嶋

水晶(水球ヲ含ム)

佐渡雜太郡相川鑛山

紫水晶(水球ヲ含ム)

陸前荔田郡小原村

紫水晶

○伯耆日野郡藤屋村

烟水晶

美濃惠那郡苗木村

烟水晶

近江栗太郡大谷山

鐵石英

陸中鹿角郡花輪村

碧玉

出雲意宇郡玉造村

玉髓

越中上新川郡大西村

瑪瑙

越後東蒲原郡筈目村

越中礪波郡荒木村
加賀江沼郡菩提寺村
岩代安達郡箕輪村
岩代安達郡二本松

蛋白石

木蛋白石

玉滴石

硅板石

第四 鹵石物

伊勢員辨郡石榑南村

紀伊日高郡佐野村

越中新川郡立山

螢石

越前大野郡面谷鑛山

螢石

方解石

佐渡雜太郡相川鑛山

方解石

羽後北秋田郡阿仁鑛山

方解石

常陸久慈郡河内村

方解石(重晶石の假像)

豐後大野郡木浦鑛山

方解石

石見邇摩郡大森鑛山

方解石

豊後大野郡木浦鑛山内の口

菱満俺鑛

後志余市郡ポンシカリベツ

同

加賀石川郡倉谷鑛山

菱亞鉛鑛

陸前栗原郡細倉鑛山

霰石

信濃北安曇郡平村

白鉛鑛

飛彈吉城郡神岡鑛山大富坑

藍銅鑛及孔雀石

羽後仙北郡荒川鑛山

孔雀石

羽後秋田郡阿仁鑛山

重晶石

加賀石川郡倉谷鑛山

重晶石

後志余市郡ポンシカリベツ

甲斐西八代郡靜川村

石膏

甲斐南巨摩郡茂倉村

甲斐中巨摩郡八幡山(但出シ當時ハ)

粘板岩中の空晶石

陸中東盤井郡薄衣千厩間

黃玉石

美濃惠那郡高山村

黃玉石

近江栗太郡大谷山

電氣石

大隅大隅郡高隅山

電氣石

常陸多賀郡大金田村

ベスブ石

豊後大野郡尾平鑛山

綠簾石

信濃小縣郡武石村

橄欖石

肥前西松浦郡西の嶽

異極鑛

飛彈吉城郡神岡鑛山蛇腹洞

柘榴石

信濃小縣郡和田崎

斧石

常陸真壁郡山尾村

白雲母

豐後大野郡尾平鑛山

柘榴石

近江栗太郡大谷山

斧石

信濃小縣郡和田崎

白雲母

常陸真壁郡山尾村

黑雲母

近江栗太郡大谷山

卓石

近江滋賀郡石山

輝石

肥前西松浦郡西の嶽字瀧川内

角閃石

加賀白山瀧の馬場

董青石(粘板岩中ニモノ)

上野南勢多郡神戸村

ビナイト(董青石の假像)

若狭三方郡南尾烏濱村

綠柱石

近江栗太郡大谷山

綠柱石

美濃惠那郡苗木村

斜方沸石

信濃北佐久郡碓冰峠

輝沸石及魚眼石

越後三嶋郡間瀬村

方沸石

近江栗太郡大谷山

正長石

美濃惠那郡高山村

天河石
曹長石
灰長石
無煙炭
伊豆三宅嶋

信濃西筑摩郡田立村
近江栗太郡大谷山

紀伊東牟婁郡宮井村
筑後三池炭山
尾張愛知郡長久手村
陸奥北津輕郡龜岡

石炭
褐炭
泥炭
土瀝青
琥珀
石油

羽後南秋田郡豊川村龍毛
陸中九戸郡大川目村
越後

第六 有機化合物

附錄

第二

重要なる吹管分折の反應

(第二篇第四章第一節の参考と供すべし)

第一 焰色反應

焰	色	指	示
	○紫、紅色	リシユーム	
	○猩紅色	ストロンシユーム	
	○赤色乃至黃赤色	カルシユーム	<small>往々ストロンシユームと相誤まる。之を區別すべし。</small>
	○黃色	ソヂューム	<small>極めて少量を以てするも尚着色するを以て空氣中の塵埃も尚黄色を附與す。宜しく注意すべし。</small>
	○黃綠色		
	○燐綠色		
	○綠色		
○暗綠色著しからず			

第二 硼砂球に於ける反応

第三 燐塙球に於ける反應

紫、					
無色	十分に酸化するを要す				
無色	十分に酸化するを要す				
白潤					
無色暖黃					
第三 燐壙球に於ける反應					
酸化焰					
黃					
褐赤	稍多量 を要す				
赤	稍多量 を要す				
綠					
還元焰					
黃					
赤、	稍多量 を要す				
暗赤	或は紺赤				
鐵					
ニッケル					
鐵	タングステン はチタニウム ウラニユーム				
指					
示					
銀					
チタニユーム					
タンクステン					
モリブデナム					
マンガン					
褐、	黒點 を存す				
黃褐	多量を 要す				

第四 玻璃管中の反応(昇華)

				黄、緑、暖、赤
青、 堇或は青	紫、 綠稀に無色	無色 無色	堇或は青	赤、不透明
無色の滴	乳白濁	無色	無色	緑、暖、赤
閉管	第四 玻璃管中の反應(昇華)	無色 暫時放置	青、緑、堇、青、 無色	銅 コバルト マンガン モリブデナム チタニユーム
開管				
管				
指示				
水 但豫め管を十分に 乾燥し置くを要す				

第五 木炭上の反応(酸化焰を以て生じたる蒸皮)

色

指

示

白(暖、黄)

モリブデナム 少しにても還元焰を觸
されば青色に變す

白(暖、黄)

ア鉛 硝酸コバルト液を以て熱
すれば黄緑色となる

白

錫 硝酸コバルト液を以て
青緑色となる揮發し難し

白

アントモニウム 硫素より濃厚にして揮發し易し硝
酸コバルトを以て濁綠となる

紅褐

塩化鉛 内部に黄色なる塩化鉛を生し之に
煙を觸るれば青色となる

黄褐

硫酸鉛 塩化鉛に全し
揮發し易く遠く離れて生ず
蒜臭を放つ

紅褐

銀 蒼鉛 沢度加里と硫黄の同量を混して
熱すれば美赤色の蒸皮を生ず

黄

鉛 同前にて黄
色を呈す

銀

カドミユーム 指

橙黃 易し
硫化砒

硫化アンチモニー

第六 硝酸コバルトを注て熱したる反應

色 指 示

淡紅或い褐紅 苦土(熱する間は黒
光を發す)

酸化チタニユーム

淡青 磷土

酸化チタニユーム

第七 還元焰を以て還元せられたる金属球

金屬球の性質

白 堅くして鍊属性

紙上に印せず(アンチモニーの蒸皮の側に置き徐々に融り、
其時白き蒸皮の上に紅色の蒸皮を生ず)

銀

其

反

應

指 示





