2003年11月

地学野外授業のしおり

神奈川県三浦市城ケ島



大人の科学講座「みわ塾」

地学野外授業

目的

ふだん室内で見ることができない「地層」を直接観察する。さらに地層の中にある構造を観察し、その成り立ちを考える。地層の観察を通して、自然の成り立ちを考える。

[地学は地球科学の略語であり、地球そのものを教科書とする教科です。教室の中でももちろん地学の勉強はできますが、なんと言っても実物を直接見ることは一番理解しやすい方法です。本当は何回も現地へ出かけることが望ましいのですが、なかなかそうもいきません。今回の数少ない機会を大事にしてください。実際の地層を見ることによって、これまで持っていた自然観が変わるかも知れません。しっかりと体験学習してください。1

日時

2003年11月8日(土)

集合場所・・・・・京浜急行 品川駅 三崎口行ホーム 一番前

集合時間・・・・9時(9時17分の三崎口行 特別快速に乗ります。)

遅れそうになったら三輪の携帯電話に連絡すること!

090-9827-8340

三崎口に10時16分到着。10時30分発、城ヶ島行のバスに乗ります。

引率・・・・・・ 三輪主彦

運用 ····· 品川 - 三崎口 900 円 × 2 = 1800 円

三崎口 - 城ヶ島 350 円×2 = 700 円

自宅 - 品川まで それぞれ

お昼代 魚料理をたべましょうか!

お刺身を野外で食べるのもなかなかいいかも!

が 行 ポー・・・・・ 水筒・パンフレット (この案内書)・筆記用具

クリノメーター (用意します)・カメラ (持っている人は) 傘・雨具・運動靴 (ハイヒールなどは不可)・スカートも不可

両手があくように背負えるバック

運動・・・・・ 寒さに対する配慮!

集合時間に遅れない!

勝手な行動をしない! ひとりきりの行動をしない。 危険な行動はしない! 馬の背の上で踊ったりしない。 地層を見て感動する! (陰の声・むりやり強制するな!)

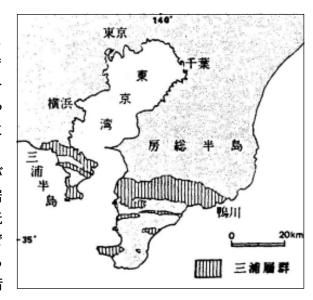
遅刻してもきてください! 海岸を歩いていれば会えるから

レポート・・・・報告書を提出してください。あとで指示します。

• @• éf -" ‡, ÌŠT-v• @

城ケ島は神奈川県三浦半島の先端にある 周囲4キロほどの島である。昔は渡し舟で 行き来するしかない寂しい島だったが、今 は城ケ島大橋でつながっており、釣り客や 磯遊びの観光客がおおぜい集まる観光地に なっている。

小学校や中学校の遠足などで来たことがある人もおおいだろう。島の周囲は広い岩畳になっており、お弁当を広げている観光客も多い。この岩畳はゴツゴツした岩石でできているが、よく見ると層を成していることがわかる。この地層を調査すると、昔のこの地域の様子が分かる。



城ヶ島は、「地質の博物館」と言われるように、スランプ構造、フレーム構造、コンポルートラミナ、斜交葉理(クロスラミナ)など興味深い構造が見られる。地層は各所で断層によって断ち切られたり、ねじ曲げられたりしており、地球のダイナミックな運動を感じさせられる。

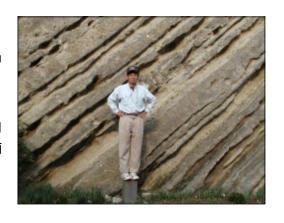
分布する地層は「新第三系中新統、鮮新統」とよばれる層で、海の底にたまった海成層である。これらの地層はスコリア質(黒っぽい火山灰)の凝灰岩が主で、厚さは数十センチである。



• | 如 | 唇の 概要 • @

1.三浦層群

三浦半島、房総半島に分布する新第三紀の中新世、鮮新世(約1000万年前)の海成層である。この時期は海底での火山活動がさかんだったらしく、城ケ島の地層はほとんど全てが海底火山の噴火した火山灰起源である。城ケ島には三浦層の上部、中部が分布し、下から(古い方)から順に三崎層、油壷層、初声層に区分されている。全層厚は700メートル程度である。



三崎層 厚さ5~50センチのスコリア質の砂岩とシルト岩の互層を主体とし、紅色または白色の安山岩質凝灰岩をはさむ。スランプ構造、級化層理の発達が著しくフレーム構造、コンボルートラミナも見られる。前半の観察地ははとんどこの地層である。油壷層 黒色のスコリアを大量に含む火砕岩と硬いシルト岩の互層から成る。シルト岩の厚さは10センチ以下であるがスコリア火砕岩は単独で数メートルの厚さになることがある。このため全体的な色調は黒っぽい。長津呂の入江から先、断層まではこの

初声層 おもに斜交真理の発達した凝灰角礫岩と砂岩からなり、しばしばパミス(軽石)やスコリアの薄層をはさむ。油壷層に比べスコリアの含有率が低く、反対にパミスの量が多いので、全体の色調は白っぽい。馬の背洞門付近はみなこの地層である。

2.三崎砂礫層、関東ローム層

地層である。三崎層と区別は難しい。

基盤の三崎層群を明瞭な斜交不整合で覆う。この不整合は海鵜の展望台からよく見える。この砂礫層の上には関東ローム層(武蔵野ローム、立川ローム)が水平に堆積している。三崎砂礫層 ウルム氷期(数万年前が最盛期)の亜間氷期に形成したと考えられる。波食台堆積物である。全体の色調は灰色がかった褐色を呈する。



武蔵野ローム 三崎砂礫層を整合に覆う。

厚さは4~5メートル。そのほとんどが富士山に由来し、茶褐色で多少粘土質である。 最下部には1.5メートルのクラックがある。クラックの直上には東京パミス(軽石層) がある。馬の背洞門の上の崖面でよく観察できる。

立川ローム 下位の武蔵野ロームとは不整合に被覆する。起源は富士山で全体にカサカサした感じがする。厚さは2.5メートル程度である。

• @ 地学巡検コース @ @

バスは城ケ島灯台下のみやげものやのそばに止まります。ここでトイレをすませておくこと。この先しばらくありません。水道も自動販売機もありませんよ。(今回は帰りのバスを考えてこの逆コースを行きます。)

トイレの脇をぬけてどんどん先に いって下さい。ちょっとした丘があ り、頂上に神社があります。そこに 上って下を見てください。地層が西 に向かってのびているはずです。こ



こでまず「走向とは何か」を理解して先に進んで下さい。

次に白い地層に注目して、岬の先端にむかってどこまで続くか追跡して下さい。(右の写真)途中、断層でとぎれますがどこかに再び続いているはずです。捜し出して下さい。この断層は何断層か判断して下さい。

もとに戻り、トイレの近くから本日最大の難所である崖のぼり。自信のない人はみ やげものやまで戻り、観光ホテルにいく道に迂画して下さい。ここでは傾斜を測定し て下さい。傾斜は走向に垂直にクリノメーターをおき、ハート型の垂針の目盛りを読 みます。

もし5であれば50度の傾斜ということになります。傾斜を測る時にはさらに傾斜の 方向も示しておかねばなりません。傾斜の方向は測る前におよその方位を調べておい て下さい。方位は厳密にいわなくても結構です。

(走向の測定)

(傾斜の測定)





観光橋という小さな橋があります。 渡ったところに干物やさんがあります。 この店は、ほかの土産物屋に比べると 安いよ!そんなことより、この橋のす ぐ脇の「スランプ構造」を見てくなったくい。 へどがのったくったようになさ い。 へどがのったくったようになさ のでしょう。この地層はどまたこれと のでしょうなして見よう。またこれと おなじようなスランプ構造がほかにも おなじようなスランプ構造がほかにも おなじようないきな砂浜に降りてみる とわかるよ!

橋を二つ渡ると観光ホテルの前にでます。ここで全体を見渡して下さい。天気が良ければ富士山もよく見えるはずです。このあたりの地層の傾斜は前と比べてどうなっていますか。クリノメーターを使って調べてみること。

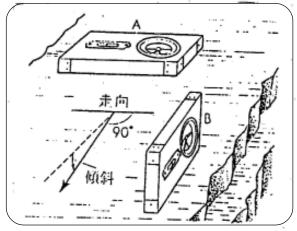
この地層の中にもスランプ構造があります。見つかったかな。このあたりの泥岩のなかには丸い穴があいたものがあります。見つけて下さい。そして穴の中をのぞいてください。中に何が入っていましたか。

() が入っていましたね。 この () のことを英語で はボーリングシェルといいます。いっ たい何が目的でこんな穴を掘ったのか な。

ここからしばらく岩畳のうえを散歩 してください。小さな断層がたくさん 見えますね。何断層ですか。

()









相模亭食堂の近くに「世界に平和を」という柱がたっています。その下に1.5メートルほどの崖があります。この崖に露出している地層の中に白い地層があります。この層の上面は炎がもえあがったような形をしています。これをフレーム(炎)構造といいます。これもいったいどのようにして、Å、¾àì,Åμå¤,©B•1, ¦,Ä,Ý,Ä&°,³,¢•B

• ●確認してこれがどこまで続くか追跡してください。とぎれたあと、思わぬところにでてくるはずですよ。なぜとぎれたか考えて下さい。この白い層はさらに長津呂の入江のむこうまで続いているのですよ。



遊覧船の乗り場(おじさんに誘われても船にのってはいけないよ)から対岸をみると浅い向斜構造が見られます。わかりますか?

写真の右側と左側では地層の傾斜が違うでしょ。向斜構造の反対は() 構造ですよね。



トイレのそばから少し台地の上に登って 見ましょう。ここから下をみると地層が野球場の観覧席のように半円形に広がってい るのに気がっきませんか?いったいどんな 構造になっているのか考えて下さい.向斜 構造の紬が東に傾斜しているのです。理解 するのには想像力が必要ですナ。



ここからしばらく移動区間。このあたりの地層は黒っぽいですね。これは玄武 岩質のスコリアが多いからです。この岩 は鉄分を多く含んでいるので磁石によく つきます。このあたりは油壷層です。

黒い砂浜にでると(黒い岩が砂粒になったので浜辺も黒い)入江のおくに洞穴が見えます。この洞穴は海の波が削ったもので、海食洞とよびます。今はここまで波はきません。ということは昔ここが海岸線だったと言うことです。城ケ島は1923年の関東大地震のときに2メートルちかく隆起したのです。今歩いている砂浜は1922年頃は海底だったのです。

この洞穴の左側に地層のくいちがいがあります。よくみると右上から左下にかけて直線状の岩の割れ目があります。これは断層なのです。いままでの小さな断層と違って、これはこの島を二つに区切るはどの大きな断層です。一見しただけでは何断層かわかりませんが、左の油壷層が右の初声層の上にのしあがった逆断層だそうです。ここだけではどの地層がつながっていたのかわかりませんね。

全体を見渡すと、今まで黒っぽかった 砂浜が、急に白っぱくなっているのがわ かります。

「貝穀が多くなったからだよ」という人 もいるかもしれま

せんが、岩も白く なっ ているのです よ。

向こうに昼食の 場所である馬の背 の洞門が見えてい







ます。砂浜で歩きに くいが、あとー 息。 がんばろう。

馬の背洞門 この海食洞は遠くから見えます。これも波の侵蝕作用でできたものです。穴のあきかたは左上から右下にかけて続く断層の線に沿っています。断層ができるとそこの岩石が破壊されグズ グズになります。そこをめがけて波が 削っていくのです。よくみると断層による弱線は洞穴の上にいくつか走っています。それを見れば洞穴の上で騒ぐことが いかに危険かわかるでしょう。

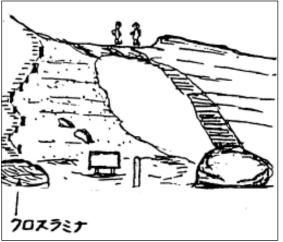
ここでお昼です。晴れていれば速くに大 島が見えます。おおー島だ(毎年おなじ ギャグだ)

お昼がすんだらこのあたりの岩石に注目して下さい。午前中の黒っぽい岩石に比べ、ここらは少し白っぽくなっています。初声層です。この地層は砂岩や礫岩からできていますが、これも海底火山の噴出によって海底に堆積したものです。

しかし化石はでてきません。さてこの 地層の砂拉の並び方に注目して下さい。 階段の登り口や洞穴の裏側などに図のよ うに砂粒が縞模様をつくっているのに気 付きませんか。これがクロスラミナ(斜 交葉理)です。どのような原因でできる のか考えてみて下さい。といっても ちょっと難しい。帰ってから図書館の事 典や参考書で調べて下さい。洞穴の裏側 へいくのは階段の左手からいくこと。穴 の中から行くのは危険ですから禁止。

馬の背洞門の脇の階段を登ります。階段の途中で硬い岩石からぼこぼこした赤土に変化します。これを確認して下さい。上は関東ロームで、茶色のクラック(ひびわれ)の上に橙色の層が見られます。この部分だけはは箱根火山から飛ん









できたものだということが分かっており、東京パミス(軽石)といいます。 他 は古い富士山起源です。

馬の背の脇の坂を登り切ると両側を笹に覆われた平坦な道にでます。このあたりの海抜高度は何メートルでしょう。 等高線から判断して下さい。

笹の道の途中に海鵜の展望台があります。ここから向こうの台地を観察すると上部の笹のはえた部分と下の第三紀の地層との境がはっきり見えます。上の関東ロームと下の地層の関係は()の関係です。崖にみえる白い層は海鵜のウンチです

舗装道路にでたら右に進んで下さい。 駐車場を通って公園の中に入ります。 台地の上なので平坦です。工事をして 平らにしたわけではありません。ここ は海岸段丘の上なのです。きれいに整 備された松林をぬけるとまた展望台が あります。対岸の三浦半島もこちらと 同じように平坦でしょ。もとはここと 続いていたのでが、城ケ島水道の場所 が浸蝕されて離れ離れになったのです。 石油タンクの裏に通り矢(地名)の不整 合が見えます。

海鵜の展望台でみた関係とおなじものです。ここから公園をさらに進んで、 再び岩だたみに降ります。

台地から海岸におりるとまた地層が えてきます。前のところより断層がた さんあります。このあたりで走向と傾 斜を測ってください。急に傾斜の方向 がわる場所がいくつかあります。

右の写真の場所では三角形の部分が 左傾斜と右傾斜の地層が接するところ です。実際にはどのあたりか確かめて ください。写真をとるかスケッチをす



海鵜の展望台



通り矢の不整合



ここが二つの地層が接しているところ

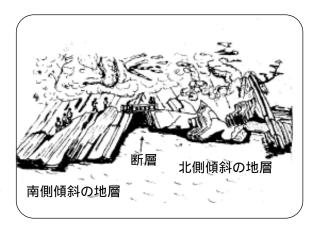
るかしてください。なぜこうなっているのか私にもわかりません。だれか模型を作って説明してくれませんか?

しばらくは狭い道が続きます。なる べく落ちないように気をつけて下さい。 一番せまいところは幅30センチしかあ りません。落ちると海の藻屑ですゾ。過 去に落ちた人がいます。さてこの危険 地帯の手前で前方の小さな橋を見て下 さい。右の図のようにここでも左右の 地層の傾斜が違っていますね。そば よってどこがその境目か見つけて下 い。これも断層ですが、いままでの小 な断層のように単純ではありません 橋の下にその境がみえますよ。

さらに狭いみちを抜けると本日最のみもの、コンポルートラミナです。 小さな入江の奥の崖面に右下のよう 奇妙な模様が見られます。人間が彫ったものではありません。自然の造化の 妙ですナ。このような砂粒の構造をコンポルートラミナとよんでいます。これが見られるのは城ケ島ではここだけですが、三浦半島にはほかにもあるようです。

この構造がどのようにしてできたの かはあまり良くわかっていません。調 べて下さい。





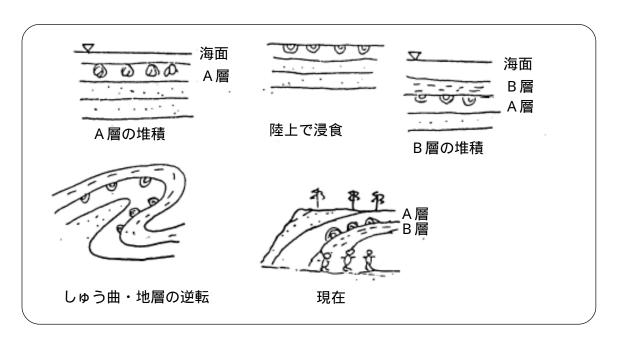


コンボルートラミナ

クロスラミナもコンポルートラミナ も地層が逆転しているかどうかを調べ る手 がかりになります。

ここでは地層が逆転しているのです。

矢印をつけた面は浸蝕面です。すなわちコンポルートラミナができてから海の波の作用で削られたのです。ということはこの面はもともとはの上部にあったのです。それがひっくり返って上下が逆になったのです。その考え方を下に示しておきます。理解できるかどうか考えて下さい。



これで今日の見学は終りです。その日 の 状況によってコースを変更したり省略 追加 することもあります。

コンポルートラミナから 10 分ほどで 城ヶ島大橋の下のバス停につきます。 時間があったら白秋の碑を見学に行きます。品川には5時頃にはつきます。

参考になる本

神奈川県の地学ガイドコロナ社地学事典平凡社地層の調べ方ニュー・サイエンス社日本の自然岩波書店

神奈川県の自然をたずねて

築地書館



北原白秋の碑

