用

# できていく白高山脈・海ぞいを歩く「デスモスチルス」

D EM Sh Br( 日高山脈。



約1,500万年前には、今の北見山地のあたりに「最初の日高山脈」ができていた。

日高山脈は十勝平野の西側、日高地方との境にあります。 かりがきとうげ えりも みきき 狩勝峠から襟裳岬まで、およそ150kmの間に、幌尻岳(標高2,052m)など多くの山々を連ねています。

およそ4,000万年前にオホーツクプレートとユーラシアプレートがしょうとつし、その後、2つのプレートは南北にずれる動きをします。( p24)( プレート p23)

一方、およそ2,000万年前、日本海やオホーツク海が広がっていくころ、その影響で地下が熱くなっていました。地下深くでは岩石が熱を受けて、のちに日高山脈となる深成岩や変成岩がつくられていました。

さて、東西に位置する2つのプレートの動きによって、およそ1,500万年前には「最初の日高山脈」ができました。 はんかきく 山脈からは、東西にたくさんのれき(石)が流れ出しました。 ただし、山脈の位置は今の北見山地のあたりでした。

# オホーツク ブレート 西に進んだ オホーツクブレート 南部 大平洋 ブレート 南部 日高山脈 を東西に ケーキのように切って 南から見たイメージ

1,000万年前ころ、オホーツクプレート南部が北海道にしょうとつした力で、地下深くの地層がつき上がり、日高山脈になった。

## 地下深くでできた岩石も日高山脈に

北見山地のあたりにできていた「最初の日高山脈」は、ユーラシアプレートとオホーツクプレートのはざまで、南へ移動してきました。

そして、今度はオホーツクプレートのうち、千島列島より南の部分(千島列島と千島海溝の間)が西に進み、北海道にしょうとつしてきました。原因は、太平洋プレートが千島海溝に対して左ななめにしずみこむためです。

この西向きの力を受けて、日高山脈の地下深くにあった地層が断層にそって西へつき上がり、およそ1,000万年前には、今の位置に高い日高山脈ができていました。そのため、日高山脈の東側である十勝地方や西側の日高地方へは、多くのれきが流れました(日高山脈のあった証拠 p31)。

## デスモスチルスが浦幌や本別に

およそ1,500万~1,000万年前、今では「白糠丘陵(p2地図)」として高くなっているところには、海が広がっていました。そのころには、今の浦幌や本別の海辺に、デスモスチルスという、体長2~3mの四つ足の動物がすんでいました。

歯の形が柱(スチルス)を束 (デスモス)にしたようなので 「デスモスチルス」です。デス モスチルスは、アショロア( p26)の子孫にあたります。





上は海辺に暮らすデスモスチルスのようす。左はデスモスチルスの臼歯(お 〈歯)の化石(複製)。 (復元生態図・複製化石:足寄動物化石博物館蔵)

<sup>1</sup> オホーツクブレート: 北米ブレートのうち、オホーツク海を中心とした部分で、現在はシベリア東南部から本州中央部までにあたる。

<sup>2</sup> 火成岩・深成岩(かせいがん・しんせいがん):マグマ( 6)が冷えて固まった岩

石を火成岩といい、火成岩のうち、地下でゆっくり冷えて固まったものを深成岩という。 3 変成岩(へんせいがん):もともとあった岩石が熱や圧力などを受け、その岩石を形づくる鉱物(こうぶつ)の組み合わせや、岩石のつくりが変化してできた岩石。

語

# 札内川が教えてくれる日高山脈 … 河原の石は「上流からの手紙」

札内川の河原の石(れき)は、上流にある日高山脈がくずれ、けずられ、水の力で運ばれることによって、今ある場所にやってきました。だから、札内川の石を調べれば、口高山脈がどんな岩でできているかがわかります。

みなさん! 河原へ降りて石を調べましょう。そして日高山脈から届いた石の「手紙」を解読して、何千万年も昔に起きた、大きなドラマをのぞいてみませんか? 札内川には、堆積岩・火成岩(深成岩)・変成岩があります。

日高山脈の堆積岩(粘板岩や砂岩)は、日高山脈誕生前に海の底にたまったどろや砂が、固まってできた岩石です。 深成岩(花こう岩やはんれい岩)は、マグマがゆっくり 冷えて固まることでできます。この場合のマグマには、マントルから供給されたマグマがあるほかに、すでにできていた岩石が加熱されてマグマになったものがありました。

変成岩(片麻岩やホルンフェルス)は、すでにできていた岩石が、熱や圧力を受けることで性質が変わってできます。日高山脈のホルンフェルスは、深成岩になるマグマによって、砂岩などが焼かれることでできました。

白高山脈をつくる深成岩(となったマグマ)や変成岩には、2,000万年くらい前に熱を受けたもの(左ページ)と、それよりも前に熱を受けたもの(p24)があるようです。



さまざまな石がある、札内川の河原。 何千万年も前に海底や地 下でできたものが日高山脈となり、 それがくずれてここにある。





ねんばんがん

砂岩の一種、ケイ質砂岩。





片麻岩。

ホルンフェルス。

# ででは、できる。 でできる。 でできる。 できる。 できる。</p



花こう岩(別名:御影石)。白っぽくて、その中に黒いつぶつぶがある。黒いものの多くは「黒雲苺」という鉱物。



が放大したがたこう岩。 白っぽい鉱物には、不 いまがいで、 透明の「長石」と、半透明の「石英」がある。

#### 割ってみる

石は長い間に表面がぼろぼろになったりして、特ちょうがわかりにくくなります。破へんに気をつけてハンマーなどで割ってから見てみましょう。

でこう岩は白っぽくて、その中に黒いつぶつぶがあります。

#### ルーペで見る

石(岩石)は「鉱物」というものが、いくつか集まってできています。割れた面をルーペで観察しましょう。

白っぽいところには、半透明でガラスのような「石英」 や、白色で不透明の「長石」という鉱物があります。黒い ものの多くは「黒雲母」で、かがやきを持った鉱物です。

\* 花こう岩などの深成岩は、マグマが地下でゆっくりと固まってできるので、鉱物のつぶ(結晶)が大きくなります。

<sup>4</sup> 堆積岩(たいせきがん): 石、砂、泥、火山灰などが水の底や地表にたまって積もり、たまったものの重みや化学的な作用、あるいは熱などによって、固まってできた岩石。 5 マグマ:地下にあるとけた状態(じょうたい)の岩石。

マントル:地球の内部は、いわばゆで卵のようになっていて、外側のカラにあたるのが「地殻(ちかく)」、白身にあたるのが「マントル」、黄身にあたる部分が「核(かく:コア)」である。( p31の図)

# くだける前の岩の地層 ... 羽帯の石切場のあと

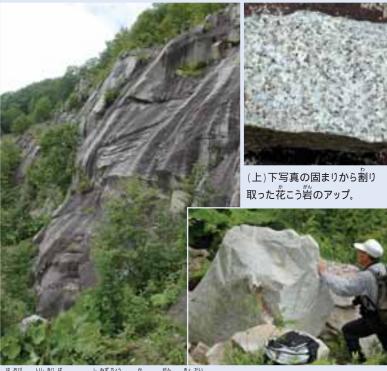
もし機会があれば、日高山脈に直接ふれて、川に流される前の岩も見てみましょう。 「はまない」はまない。 「清水町の羽帯には、かつて花こう岩(御影石)を切り出していた「石切場」のあとがあります。

ここでは、くずれる前の花こう岩が土におおわれず、むき出しになっています。見上げるほどの岩の固まりが見られますが、 日高山脈を形づくる花こう岩のうち、ほんのわずかな部分に過ぎません。

「しまり」は ではいり 場をめざして山道を登っていくと、 途中から道やそのわきに大小の花こう岩が

たくさん見られ ます。ある程度 までは車でも登 れますが、無理 はしないで下さ い。





対帯の岩切場あと(清水町)。 花こう岩の巨大な岩はだがせまる。 表面は黒っぽいが内部は白く、以前は表面も白かった。 右下はそのわきにあった、 花こう岩の固まり。

# 3つのデスモスチルス … 足寄動物化石博物館



昭和11年(1936)長尾さんが考えたデスモスチルス。





昭和44年(1969) 亀井さんが考えたデスモスチルス。



昭和58年(1983)犬塚さんが考えたデスモスチルス。

デスモスチルスは、1876(明治 9)年、アメリカのカリフォルニア州で、歯の化石が発見されました。それが柱を束ねたような形だったことから、ギリシャ語のデスモス(束)とスチロス(柱)を合わせて名づけられました。

初めは、その歯の形が現代のジュゴンやマナティーなどの仲間と似ていることから、ジュゴン目(海牛目)とされました。

これでデスモスチルスのすがたは、はっきりしたので しょうか? 実はその後も、骨の組み合わせについての 考え方は変わっていきました。

をしまるとうぶつか、せきはくぶつかか。 と寄動物化石博物館には、考え方のちがう3種類の復 がたこかくひょうほか も けい 元骨格標本(模型)が、ならべて展示してあります(左 写真)。

昔の生き物についての考え方は、人によって異なることがあり、時代とともに変わっていくことも多いのです。

用

# 「御影」は「御影石」から ... 地名についた花こう岩

清水町には「御影」という地名があります。もとは ひとつの村の名前でした。

大正 10 年(1921) 芽室村にあった大字羽帯村と佐念頃地区が、芽室村から分かれて一つの村をつくりました。

当時は、花こう岩が羽帯の特産品でした(左ページ)。 人が利用する花こう岩は「御影石」とよばれます。そこで、新しい村の名前を「御影村」とすることになりました。

御影という地名は、花こう 着からつけられたのです。 昭和 31 年(1956) 御影村は清水町と合併しました。 ( p157・201)



今はほとんどが、清水町に入っている。

● 印が羽帯の御影石(花こう岩)石切場。 小学校の村

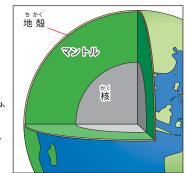
御影石でつくられた、御影 い学校の校門。

#### もう少し細かいこと

#### 地球の中はゆでたまご(?)-

地球をスパッと半分に切ると、中は大きく分けて3つに分かれます。それは、カラ・白身・黄身からできた、ゆでたまごのようなものです。

このゆでたまごのカラにあたるのが、厚っさおよそ6~30 kmの 地殻、白身にあたるのが厚さおよそ2,900 kmの「マントル」、黄身が半径約3,500 kmの「核コア」」という部分です。



#### プレートは地殻とマントル上部

プレート( p23)は、地球表面の厚さ100kmくらいの岩盤 (岩の板)です。上の分け方でいえば、地殻とマントル上部を 合わせたところにあたります。

### 5 かく

## 日高山脈のあった証拠

海から顔を出した日高山脈は、上昇しながらも暑さ・寒さにさらされ、くずれていきます(風化)。くずれてできた石は、川の力で海に流れこみ、厚くたまります。やがて、高い圧力と、石英などの作用によって固められ岩石となります(れきだ)。

したかさんからく 日高山脈の石をふくむこの地層 (豊似川層) は上昇し、今、陸上に現れています。 地層の年代が、約1,200万~800万年前と推定され、そのころには日高山脈ができていたと考えられます。



歴舟川・尾田橋付近(大樹町字尾田)の豊似川層。砂れきが固まってできた「れき岩」。

## デスモスチルスの仲間の進化

十勝のデスモスチルスは、およそ1,500万~1,000万年前ころに生きていました。その仲間の東柱類には、同じころ生きていた阿寒などで見つかっているパレオパラドキシア、約2,500万年前に生きていたベヘモトプス、さらには約2,800万年前に生きていたアショロアなどがいます( p26)。

アショロアはデスモスチルスの祖先、ベヘモトプスはパレオ パラドキシアの祖先にあたります。

