

氷山の変貌

氷山が解け始めると、それまで中に閉じ込められていた岩屑が露出します。この段階の氷山はその細かい粒子のため灰色がかった色となります。また、これらの粒子が氷を温めるため、融解がさらに進みます。

自然の力にされされる前、氷の密度は極めて高く、「鋼の青」をしています。この段階が最も強く、安定した状態です。

MOUNT COOK MAGIC

A TAYLORMADE FILM
庄厳なサザンアルプスの
心に残る3Dの旅

エドモンド・ヒラリー・オーラキマウント・クック
現行放映中

THE HERMITAGE ALPINE CENTRE
THE HERMITAGE MOUNTAIN LODGE

青い氷

氷河の氷は長い年月の間に圧縮され、密度が極めて高くなっています。強く圧縮された氷は最短の波長を持つ青を除き、光のスペクトルの全色を吸収してしまいます。それゆえ、氷河の氷は独特的の「鋼の青」をしているのです。

氷河の氷はこの「鋼の青」の色を持ち、氷が自然の力にさらされた時の色を変えます。氷河の氷に日光が射し込むと、内部の気体の温度が上がり、それが膨張して個々の水晶に分離します。すると光がそれらの水晶間で反射し、氷は白く見えます。

氷晶

氷河と小さな氷山は何年も雪が降り積もって圧縮された、何百万もの小さな氷晶でできています。密度の高い氷河の氷を見ても、氷晶は裸眼では見えません。特に日光など、自然の力にさらされた時、ようやく目に見えるようになります。内部の気体が温められて膨張し、長期にわたる露出の末、密度の高い強固な氷河の氷も元の結晶状態になり、手で引き離すことができます。

氷晶は氷河の不可欠な要素です。一塊の氷として動くことを可能にする、独特の性質を持っており、それは鋼鉄の性質にも似ています。巨大な圧力がかかると、ゆがんだり、変形したりすることができます。また柔軟で粘りがあります。それにより、一塊のまま、速度を上げたり、下げたり、角を曲がったりできるのです。

氷山

すべての氷山は浮かんでおり、それゆえ風や水の流れがその動きを決定します。長さ6.5kmのタスマン湖を1日で端から端まで動くこともあります。

水上で見えるのは氷山のほんの1割で、残りの9割は常に水面下にあります。

上の1割は自然の力にさらされ白となり、下の9割は自然の力にさらされず「鋼の青」をしています。

サーマル・ノッチ(熱による切込み)

要因である太陽とは違い、水は常に作用しているためです。

サーマル・ノッチが大きくなるにつれ、氷山は水上1割、水中9割の比率を失います。すると氷山は水から垂直に浮き上がり、融解により失った部分を補います。

同様のプロセスが繰り返されると、その度に新しいサーマル・ノッチができます。氷山が水から浮き上がる度、高くなるだけでなく、サーマル・ノッチがオーバーハングを作り出します。水によって氷山が解けていくと、突き出している部分がどんどん大きくなるのです。

オーバーハングが大きくなりすぎて、氷がその重さを支えきれなくなると、崩れて水に落下します。

氷山の崩壊、バランスの取り直し/反転

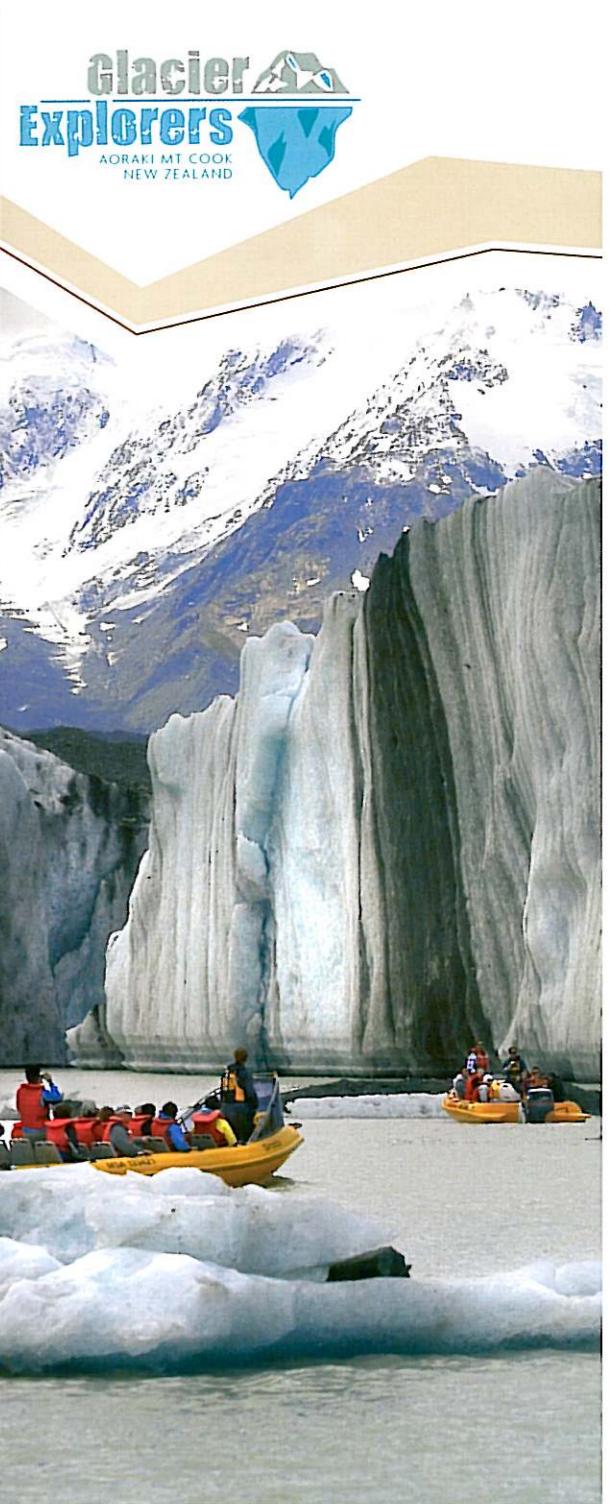
亀裂やひびのある所は最終的には崩れ、氷山は塊の一部を失います。

すると氷山は1:9の比率を回復するため、自動的にバランスを取り直します。失った部分の埋め合わせをするため、時に180度半転することもあります。この工程は最長で30分も続きます。揺れ動き、それまで水中にあった部分を水上に出し、元々露出していた1割が全部潜ってしまうこともあります。このバランスの取り直しが起こると、氷山の外見は一変します。

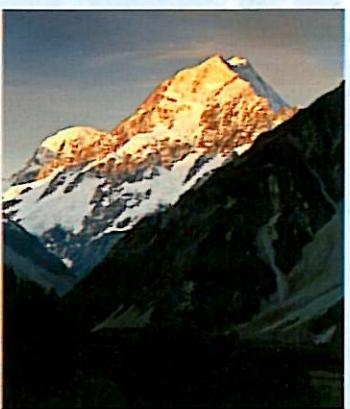
グレーシャー・エクスプローラーのツアー案内

ニュージーランド
最大の氷河、
タスマン氷河を
他では味わえない
独特な方法で
体験して
みませんか?

www.glacierexplorers.com



アオラキ/マウント・クック



- ▶ アオラキ/マウント・クックの標高：3,754m—サザンアルプス最高峰
- ▶ 1991年12月14日にイースト・フェースが陥落したため、山の高さが10m低くなりました。
- ▶ 近辺にはフッカーブリッジ、ミュラー氷河、そしてニュージーランド最大のタスマン氷河などがあります。

フッカーブリッジ

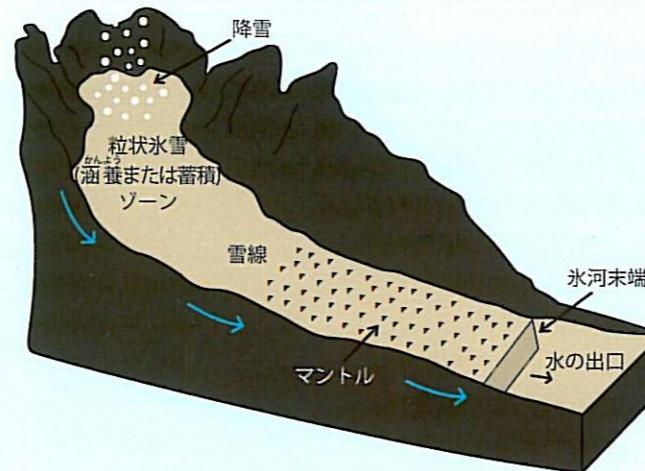
フッカーブリッジおよびミュラー氷河の解け水がブカキ湖を作り出しました。タスマン川に合流し、後にブカキ湖に流れ込みます。

「乳白色」の水と「青い」湖



- ▶ 氷河が谷に沿って動く時、国立公園内で見られる砂岩、グレーワッケ（粘土基質砂岩）、片岩などの碎けやすい岩を砕き潰します。こうしてできる「岩粉」という微細な粉が高い濃度で水中に浮遊し、ミルクのような色合いを作ります。
- ▶ この乳白色の水はブカキ湖に流れ込み、湖の真水と混ざります。岩粉の重たい粒子は湖底に沈み、非常に細かい粒子のみが浮遊します。光が湖に注ぎ込むと、青を除くスペクトルの全色がそれに吸収されてしまいます。この屈折作用がブカキ湖に特有の青色を与えています。

氷河の形成



タスマン末端湖

タスマン氷河が自然と後退し続け大し始めました。2009年、湖はる中、1973年、タスマン湖がでいずれも最長の地点で幅2km、長き始めました。当初は水溜り程度さ6.5km、深さ200mあります。でしたが、1980年代に著しく拡



タスマン谷の形成

- ▶ 過去200万年もの間、氷河はサザンアルプスの地形を形作ってきました。タスマン谷は1万8000年以上前の最後の氷河時代に、タスマン氷河によって作られました。
- ▶ タスマン氷河が最も大きかったのは1万8000年前のことでした。現在の谷底から高さ200m、深さ600mおよび、100km以上の長さがありました。（現在の国道の交差点からさらに10km先まで伸びていました。）
- ▶ 氷河がゆっくりと動くにつれ、その通り道にある何トンもの岩屑や岩をすくい上げ、氷河内部に取り込んでいました。
- ▶ 1万3000年前、地球が暖かくなり始め、氷河が後退し始めました。氷が解けると閉じ込められた岩屑や岩がそこに残されました。これがモレーン（氷堆積）と呼ばれます。現在の谷底は後退したタスマン氷河が残していく深さ600mのモレーンなのです。



氷河末端のカービング（氷山分離）

1. ブロック・カービング—これが最も頻繁に起こるタイプのカービングで、湖の水面より上で起こります。氷河末端の小さな部分が水の中に崩れ落ちます。
2. 棚氷形成—ブロック・カービングは基部カービングよりも頻繁に起こるため、水面下に棚氷ができる、氷河末端から200mも突き出しています。
3. 基部カービング—突き出している棚は常に表面に浮こうとするため、水面下の氷の内部で圧力のかかる場所ができます。圧力がどんどんかかっていくと棚が壊れ、大型建造物サイズの氷山となり、堂々と見えたえある様で表面に姿を現します。これが基部カービングです。

タスマン氷河



タスマン氷河は海拔2700m地点の粒状氷雪原（涵養または蓄積ゾーン）で始まります。粒状氷雪原には年間50~80mの降雪があり、雪はそれ自体の重みで圧縮され、約7mの氷河の氷になります。氷

河は17km下降し、マウント・クック山脈にぶつかります。そこから左に急カーブし、さらに10km流れでタスマン湖に到達します。タスマン氷河は比較的速度の遅い氷河で、1日30cm以下しか動きません。

チャドレー山の陰に隠れているタスマン氷河の最初の17kmは、標高が高いため融解することなく白く美しい状態です。湖から見える最後の10kmはロックマントル（岩、岩屑、土）に覆われています。このエリアは雪線（気温が高く、融解が始まる標高）より下にあ

