北見地方置戸町に見られる氷穴の観測

高橋修平・榎本浩之・沢田正剛・百武欣二(北見工大) 安達 寛(北見土質調査事務所)・福田正巳(北大低温研)

1. はじめに

北海道北見地方には、寒冷地形現象とみられる 地形が見られ、志保井(1973,1974,1975a,1975b) は、この地域の地形を周氷河地形現象として調べ た。その一つとして置戸町に氷穴が存在する。置 戸町勝山地区にある中山(標高905m)の南東斜面に、 夏でも奥に氷がつまっていて、冷気の吹き出す氷 穴がある(図1)。ここを「勝山氷穴」と呼ぶこ とにする。

1979年5月下旬に、北海道置戸町鹿の子ダム建設 に伴う道路付け替えのための斜面整地工事の際に、 斜面の地下から氷の塊が発見された(福田・成田、、1980)。その後、現場は埋め戻されてしまったが、 10年以上たった現在も、小さい穴からは冷気が出 続け、氷が直接は確認できないが内部にはまだ存 在している兆候が見られる。ここを、「鹿子風穴」 と呼ぶことにする。

これら2地点において1989年から1990年1にかけ て行った観測について報告する。

2. 勝山氷穴における観測

図1に示すように、観測した氷穴が中山(標高9 05m)の南東斜面、標高500~600mの付近にある。以 前、その冷気を利用して北海道庁林務署の種子貯 蔵庫が作られたこともある。

図2に、氷穴付近の地勢を示す。図中の垂直断 面図は、巻尺、クリノメーターを用いた簡易測量 によるものである。氷穴は、針葉樹林の中にあり、 地表は苔で覆われている。表面の下は大きな岩が 埋まっており、数カ所の岩のすきまから冷気が流 出しており、穴の奥には7月の時点でも氷が存在 していた。氷穴地点の上部には、図2に示すよう に幅50m、長さ80mの岩場が広がっている。

この地域の2ヶ所に、長期自記温度計(KADEC-U,サーミスタセンサー、測定間隔30分)を設置し、1989年6月



図1. 勝山氷穴および鹿子風穴の位置.



図2. 勝山氷穴付近の地勢

平面図のA は針葉樹林帯、〇 は広葉樹林帯、 灰色部は岩場を表す。地点1~6 に沿う断面図 を右側に示す。Aは氷穴での温度計設置地点、 Bは岩場における温度計設置地点を示す。 26日から1990年7月24日の1年1ヶ月の間の記録を とった。

図2中、Aで示す氷穴地点で、一番大きな自然 氷穴(幅1.5m、高さ0.8m)の奥に、センサーが空 間に浮くようにして、温度記録計を設置した。B の岩場地点では、上に小さな木が一本生えた大き な岩(直径約3m、厚さ約70~80cm)の下に温度記 録計を設置した。このあたりの岩の大きさは、平 均的には70cm~1mである。

図3に氷穴地点(A地点)および岩場地点(B 地点)での温度の記録を示す。氷穴での温度は、 1989年7月上旬位まではほぼ0°Cだったのが、夏 場に入って次第に温度がのぼり出し、時折外気の 吹き込みと思われる温度上昇があるものの、吹き 出し流の温度は9月くらいで最高の3~4°Cに達し た。その後、温度は次第に下がりだし、冬場の19 90年1月に-20°C近くまで下がった。春になって温 度は上昇し、4月下旬に0°Cとなって、そのまま0 °Cの状態が6月一杯続いた。

岩場での温度は、1989年7月に約27°Cの最高温 度となり、後は平均的には冬まで温度低下の傾向 を示した。0°C以下となったのは12月から翌年3 月一杯であり、最低気温が-10°C以下にもならなか たことから、この一帯はある程度の厚さの雪に覆 われたと推定される。逆に、氷穴地点での最低気 温は-20°C近かったことから、氷穴部では、雪に完 全には覆われなかった、あるいは覆われてもその 厚さは薄かったと思われる。

3. 鹿子風穴における観測

鹿子風穴における観測地の概略を図4に示す。 現在は、すぐそばに陸橋が建設されており、その 橋脚近くにいくつかの冷気が吹き出す穴があり、 図4中の風穴A,Bについて観測を行った。地上気温、 湿度、風速は陸橋の下で測定した。風穴の気温は 穴の中にサーミスタ温度計を投入して測定した。 また1990年7月から9月にかけて、風量を正確に求 めるために、内側を15cmx11cmの四角にくり抜いた 発泡スチロールで風穴Aを覆い、四角の穴から出る 風速を、羽根が直径約2cmの超小型プロペラ型風速計



図3. 勝山氷穴地点(A地点)および岩場地点 (B地点)での年間温度変化. (1989年6月26日~1990年7月24日)



図4. 鹿子風穴観測地点概略図.
A:風穴A、B:風穴B、M:気象観測地点.

を用いて測定した。

図5には風穴気温と外気の日最低気温を示す。 夏の間、安定に保たれていた風穴温度は、9月から 10月にかけて地上の日最低気温が風穴温度より下 がるとき、風穴温度は日最低気温と同じ変化をす で る。冬の間、気温と同じように変化していた風穴 気温は、2月の暖かいときに0°Cとなり、そのまま 5月(風穴A)ないし6月(風穴B)まで0°Cを保 ちそれから徐々に温度が上った。つまり、冬の寒 気を内部に氷として蓄積し、夏期に冷気を徐々に 放出する機構を典型的に示している。

4. 風穴風速と気温

風穴から出る冷気の風速は、地上気温とよい対応を示した。鹿子風穴Aにおいて四角の人工的穴(15cmx11cm)を設け、その風速を測定した。図6に、1990年8月24日~27日の風穴風速と気温の30分データの記録例を示す。両者の日変化が、よい対応している。

図7には、7月25日~9月10日の気温と風穴風速 の1時間毎データの相関関係を示す。両者には、 非常によい相関があるが、その関係は直線的では なく、気温が高くなると、風穴風速の変化率が小 さくなる傾向がある。気温そのものより、外気温 と風穴温度との温度差を用いればもっと相関がよ くなる可能性はある。

5. 風穴のモデル

鹿子風穴における風速と気温の関係が生じるモ デルを考察してみる。図8のように、冷気のたま ったタンクがあるとする。気流の動きに対する摩 擦が無視できるものとすると、下部の穴から生じ る風速 Vは、密度差 ρ₀ - ρによるポテンシャル が運動エネルギーになることから、

 $(\rho_0 - \rho)$ gh = $\rho_0 V^2 / 2$ (1) と表され、風速は

$$V = \sqrt{2 \text{ g h} (\rho_{\theta} - \rho) / \rho_{\theta}}$$
$$= \sqrt{2 \text{ g h} (T - T_{\theta}) / T}$$

と求められる。ただし、g:重力加速度、T、T ⁸:外気温およびタンク内気温(絶対温度)、h:



図5. 鹿子風穴A, Bの温度と外気温日最低値. (1989年6月24日~1990年10月31日)



図6. 鹿子風穴Aの風速と気温の日変化 (1990年8月24日~27日).



図7.風穴風速と気温の関係.1990年7月25日~ 1990年9月10日の鹿子風穴Aの毎時間データ

(2)

タンクの高さを示す。この式は、気温T₀で風速0、 T₀付近では温度差T – T₀の1/2乗に比例し、気温 が高くなるとV = $\sqrt{2gh}$ に漸近することになり、 得られた実測結果をよく説明する。図**7**からは、 T₀は約7°Cと考えられる。

タンク高hの式が、式(1)から得られ、

h = ($V^2/2g$) ($T/T-T_a$) (3) となる。ここに、 $T_a = 273+7$ (K)として、毎時間の T、Vから求めたhを図9に示す。平均は5m~6m であり、これの高さの冷気タンクから風が吹き出 ていることになる。図9によれば、hの日変化が ある。これは、暖気の貫入によりタンク内平均温 度が変わること、風速が大きくなるとき、摩擦の 項を無視できなくなることなどが考えられる。

6. おわりに

置戸地方の氷穴および風穴について通年観測す ることにより、その温度の年変化特性を得ること が出来た。また風穴風速が気温とよい対応をする ことから、その冷気流失モデルを考察することが 出来た。次の課題は、冬期における冷気の保存、 夏期における冷気流出の熱収支的な定量的見積り である。さらには、それらの生成機構および環境 変化との関係である。



図8.風穴機構のモデル.T.T., T., P., P., d、外気 およびタンク内の気温(絶対温度)および 空気密度、hはタンクの高さを表す。



図9. タンクの高さh. 式(3)においてT₀=280 K として、毎時間のT, Vから求めた。

文 献

志保井利夫(1973) 北見地方で見られる周氷河地形現象 -異常低温地点を中心に-. 北見工業大学研究報告,4,2,303-320.

- 志保井利夫(1974) 常紋山稜地域で見られる周氷河地形現象-異常低温地点の機構-. 北見工業大学研究報告,5,2,213-242.
- 志保井利夫(1975a) 湧別川流域の周氷河地形現象 -オホーツク海岸の ice-shove ridge-. 北見工業大学研究報告,6,2,139-160.
- 志保井利夫(1975b) 北見地方で見られる周氷河地形現象についての考察(補遺). 北見工業大学研究報告,7,1,163-194.
- 福田正巳・成田英器(1980) 置戸町で発見された地下氷について. 低温科学, 39, 201-205.