オホーツク海南部の海氷の酸素安定同位体比の特徴

豊田 威信、河村 俊行、中塚 武、若土 正暁(北大低温研)

1. はじめに

オホーツク海南部は冬期降雪が顕著であり、現場海氷域を見ても多くの海氷は数 cm~数十 cm の積雪 に覆われている。このため、海氷上の積雪が海氷の成長に何らかの影響を及ぼしていると予想される。

積雪の熱伝導率は海氷に比べて大きいため、一般には海氷上の積雪は海氷の下面結氷量を抑制する働きをする。しかし、積雪量が十分多く積雪一海氷境界面が海面近くまで下がるような状況では、境界面を通して積雪に海水がしみ上がって氷化することにより snow ice が形成され、海氷の成長を助長する役割を果たすことが知られている。海氷の成長履歴の一過程として、後者の特徴を定量的に見積もることは重要と思われる。しかしながら、通常の結晶構造解析や塩分解析からは snow ice の識別が困難なことが多く、オホーツク海南部の海氷の snow ice の特徴はよく分かっていない。

その点、酸素安定同位体比($\delta^{18}O$)は積雪と海水で値が大きく異なるため snow ice の識別に有用で あり、近年、南極域の海氷の snow ice の比率の見積もりにも用いられてきた (*e.g.* Lange et al., 1990; Jeffries et al., 1994; Jeffries et al., 1997)。本研究所では2年程前から質量分析計が設置され、 $\delta^{18}O$ の 測定が可能になった。そこで、オホーツク海南部における snow ice の特徴を知ることを目的として、 1996 ~ 2000 年の5年間にわたって現場で採取した海氷サンプルのデータの解析を行なった。このよう に、snow ice の見積もりという観点から海氷の $\delta^{18}O$ の特徴を記述することが本論文の目的である。これ まで南極域を対象に見積もられた結果によれば、積雪の多い海域では snow ice の割合が 24%に達してい るという報告もある (*Jeffries et al., 1997*)。オホーツク海の状況との比較も興味深いと思われる。

2. 観測、測定方法

観測はいずれの年も海上保安庁巡視船「そうや」を用いて2月の結氷期に行なわれ、オホーツク海南部比較的広範囲な海域 (Fig.1 参照) で 100 個近くの様々な海氷サンプルを採取した。得られた海氷サンプルから底面 5 ~ 7cm 四方のコラムを切り出し、更に鉛直方向に 2cm 間隔で刻んで直方体の section 試料を作成した。個々の試料は体積、質量を計測して密度を算出した後、常温で融解し、塩分および $\delta^{18}O$ を測定した。ここでは特に Young ice($10 \le Hi \le 30cm, 31$ 個) と First-year ice($Hi \ge 30cm, 16$ 個) を解析の対象とする。



Fig.1 海氷サンプリング位置



-28-

3. 結果

3.1 特徴的なサンプルについて

 $\delta^{18}O$ の測定値と結晶構造を比べた結果、columnar ice(海水起源のみ)とgranular ice(雪起源+海水起源)の両者で頻度分布のピーク値に差がないこと、columnar ice の $\delta^{18}O$ はほぼ正値をとることを考慮し、ここでは 1)granular ice であること、2) $\delta^{18}O$ が負であることを snow ice の条件として識別した。ちなみに、この識別方法は過去の Lange et al.(1990)や Jeffries et al. (1997)等と同一の手法である。

その結果、snow ice は表面付近に留まらず海氷内部にも見られることなどが分かった (Fig.2 参照)。中 には海氷内部 30cm 付近や底面付近に見られるサンプルもあり、海氷が発達する過程で rafting 等の力学 的過程により互いに重なり合う過程が重要であることを示唆している。また、Young ice と First-year ice を併せた total の snow ice の密度、塩分の中央値 [第 1 四分位数, 第 3 四分位数] は各々815 kg/m^3 [719, 856]、3.34psu[2.80, 3.80] であり、他海水起源の海氷 (861 kg/m^3 [811, 888],3.61psu[2.89, 4.20]) に比べて ともに若干低い値を示した (Fig.3 参照)。これは、snow ice は通常の海氷に比べて気泡を含みやすいこ と、また雪の影響で塩分が若干少なめになることを裏付ける結果と考えられる。



Fig.3 snow iceの特徴

図中、・は中央値(median)を表し、値のばらつきは第1四分位数と 第3四分位数で表わす。

3.2 積雪の寄与の見積もり

次に、積雪がどの程度寄与しているかについての定量的な見積もりを行なう。一般に積雪の寄与と言った場合、(1) 海氷全体に対して snow ice が占める割合、(2) snow ice の中で積雪が占める割合、(3) 海氷 全体に対して積雪が占める割合、の3通りが考えられる。

(1) については、本解析の識別方法で snow ice と特定された section の個数が全 section 個数に占める 割合として見積もった。その結果、First-year ice は 363 個のうち 44 個 (12.1%)、Young ice は 359 個の うち 30 個 (8.4%)、両者併せて 10.2%と見積もられた (Table.1 参照)。snow ice を含む海氷サンプルの 個数という観点では、First-year ice は 16 サンプル中 10 個 (62.5%)、Young ice は 31 サンプル中 7 個 (22.6%)、両者併せて 47 サンプル中 17 個 (36.2%) であった。どちらの見積もりにおいても First-year ice の方が占める割合が若干大きいのは、成長期間が Young ice に比べて長く、雪の影響を受ける確率が それだけ大きいためと考えれば納得される。

(2) については、測定された海氷の $\delta^{18}O$ は雪起源の氷と海水起源の氷の和であると仮定し、 $(1 - f_s)$ * ($\delta_w + f$) + $f_s * \delta_s = \delta_i$ の式をもとに snow ice 中の積雪の寄与 (f_s) を定量的に見積もった。計算で必要となる積雪の $\delta^{18}O(\delta_s$) は観測期間中に海氷上や甲板上の積雪をいくつか採取して測定した結果をもとに、 -15 ± 5‰の値を用いた。また、海水の $\delta^{18}O(\delta_w)$ は 2000 年 2 月の観測航海でオホーツク海南部の 18 点で採取した表面海水の平均値 ($-0.910 \pm 0.227\%$)を用いた。オホーツク海表面海水の $\delta^{18}O(d7 - M)$ ル川からの淡水供給を受けて値が低く、変動も大きいことが予想されるが、低い $\delta^{18}O(-5 \sim -10\%)$ が 分布する海域は北西部の河口付近に比較的限られており(山本美千代、私信,2000)、オホーツク海南部 における δ_w は積雪に比べて十分大きく、本研究の見積もりに支障をきたさないと考えられる。代表的な snow ice $O\delta_i$ 値は、 $\delta^{18}OO$ 頻度分布の skewness が大きいことを考慮して平均値ではなく、中央値を採用 した。海氷の生成に伴う見かけの分別係数 (f) については確かな知見がまだ確立されていない状況を踏 まえ、本研究では統計分布から推測した。すなわち、表面海水の δ_w 、海水起源の海氷の δ_i は各々正規分布 $N(-0.910, 0.227^2)$ 、 $N(0.85, 0.30^2)$ に従うと仮定し、両分布の差に相当する正規分布 $N(1.76, 0.20^2)$ を $f の分布と推定した。以上の値を与えて計算した結果、<math>f_s$ は First-year ice で 8.4%、Young ice で 9.0%、 両者併せて 8.7%と見積もられた (Table.1 参照)。各パラメータのばらつきから推定される f_s の上限値は 16.0%、下限は 4.6%であった (Table.1)。

(3) については、(1) と (2) の見積もりの積として推定される。計算の結果は Table.1 に示されている ように中央値で 0.9%、上限で 1.6%、下限で 0.5%と見積もられる。すなわち、積雪が海氷全体に占める 割合は約 1%と推定される。この値は南極域で従来見積もられた値のおおよそ下限となっている (Table.2 参照)。同じくオホーツク海南部について見積もった Ukita et al. (2000) の値に比べてもかなり少ない が、これは次に述べるように用いた見かけの分別係数 f値の違いに起因する。

	First-year	Young ice	Total	Author	fs to total	snow ice
Snow fraction	8.4 (median)	9.0	8.7	Lange et al.(1990)	3	7.1
of snow ice	4.5 (lower)	4.9	4.6	Jeffries et al.(1994)	7.5	18
	15.7 (upper)	16.4	16.0	Jeffries et al.(1997)	2~4(冬)	12
Snow ice fraction	12.1	8.4	10.2		4~5(夏)	24
Snow fraction	1.0 (median)	0.8	0.9	Ukita et al. (2000)*	8.5	16
to total thickness	0.5 (lower)	0.4	0.5			
	1.9 (upper)	1.4	1.6	This study*	1~2	10.2

Table.1 Snow contribution

Table.2 Comparison with the Antarctic ice

(unit: %)

*: Okhotsk Sea

(unit: %)

4. 議論

最後に、各パラメータが我々の見積もり結果に及ぼす感度について議論をしたい。前節(2)の snow ice 中の積雪の寄与の割合の見積もりに対して、f, δ_s , δ_w のばらつきがどの程度影響を及ぼすかを調べ てみた。このうち、fについては確かな知見がないため、観測値のばらつきではなく、純水の分別係数 2.91% (Lehmann and Siegenthaler, 1991)を考慮して 0 ~ 3% の範囲で調べた。その結果、 δ_s や δ_w のば らつきが与える影響は高々3 ~ 4%程度であり、本解析の見積もり値に本質的な影響は少ないと考えられ る。それよりも感度が高いのは fであり、 f_s は 0 ~ 15%まで増減する。同じ海域でありながら Ukita et al.(2000) とかなり異なる値となった主因は彼らが f=2.7% と若干高めの値を採用したためである。本 研究では統計的に合理的と思われる方法で推定された f=1.76% を採用したが、正確な見積もりを行な うにはこの値を今後きちんと調べてゆく必要があると思われる。

5. まとめ

オホーツク海南部で1996~2000年にかけて採取した海氷サンプルのδ¹⁸Oの測定を行ない、積雪の影響を調べた結果、以下のことが分かった。

- 雪の影響は海氷表面だけでなく、内部にも検出されること。
- この海域の海水結氷時の見かけの分別係数は統計的には 1.76±0.20 と推定される。
- snow ice は全体の約 10%を占め、密度・塩分は海水起源の海氷に比べて各々50kg/m³、0.3psu 程 度低い値を示した。また、snow ice 中の積雪の寄与は 8.7%と見積もられた。
- 従って海氷全体に対する積雪の寄与は1~2%と見積もられ、南極域における見積もりの下限に近い値を示した。

なお、snow fraction の見積もりに対して分別係数の感度が最も大きい。より正確な見積もりには分別係数の知見が不可欠と考えられる。

謝辞

海氷サンプリングにあたっては海上保安庁巡視船「そうや」の乗組員の方々と北大低温研の方々にお 世話になりました。また、オホーツク海の表面水のδ¹⁸Oのデータは山本美千代さん(北大地球環境)の 測定データを参照しました。

〈参考文献〉

- Jeffries,M.O., R.A.Shaw, K.Morris, A.L.Veazey, and H.R.Krouse, Crystal structure, stable isotopes(δ¹⁸O, and development of sea ice in the Ross, Amundsen, and Bellingshausen seas, Antarctica, J.Geophy.Res.,99,985-995,1994.
- Jeffries, M.O., A.P.Worby, K.Morris, W.F.Weeks, Seasonal variations in the properties and structural composition of sea ice and snow cover in the Bellingshausen and Amundsen Seas, Antarctica, J.Glaciol.,43,138-151,1997.
- Lange,M.A., P.Schlosser, S.F.Ackley, P.Wadhams, and G.S.Dieckman, ¹⁸O concentrations in sea ice of the Weddell Sea, Antarctica, J.Glaciol., 36,315-323,1990.
- Lehmann, M. and U.Siegenthaler, Equilibrium oxygen- and hydrogen-isotope fractionation between ice and water, J. Glaciol., 37, 23-26, 1991.
- Ukita, J., T.Kawamura, N.Tanaka, T.Toyota, and M.Wakatsuchi, Physical and stable isotopic properties and growth processes of sea ice collected in the southern Sea of Okhotsk, J. Geophys. Res., 105, 22, 083-22, 093, 2000.