フラジルアイスの成長特性に関する実験的研究

岩手大学 学生会員 ○石川真理子,正会員 小笠原敏記,堺 茂樹

1. はじめに

過冷却状態の海水では、波の運動(乱れ)によって約1~4mmのフラジルアイス(氷晶)が生成され、グリース、パンケーキおよびシートアイスのような氷況が時間の経過に伴い形成される。そのため、海水中に占めるフラジルアイスの重量や堆積厚、その成長速度は、氷況変化を支配する重要な因子となるだけでなく、波浪特性にも強い影響を及ぼすと言える。Ushioら(1989)は、風洞実験による風波下でのフラジルアイス生成過程の特性を検討している。

本研究では、氷海一波浪水槽による実験より、規 則波で生成されるフラジルアイスを採取し、そのデ ータを基に、フラジルアイスの堆積厚およびその成 長速度を明確にし、波形諸量との関係も検討する.

2. 実験方法

写真-1(a)に示すような筒状のアクリル製サンプリングシリンダー(直径 3.37cm)を海面から約 20cm の深さまで挿入し、採取口を閉じてフラジルアイスを採取した。そして、写真-1(b)に示すようなサンプ

表-1 実験条件

	周期(秒)	波高(cm)	採取数(回)	計測時間(hr)
	8.0	3.357	14	16.75
	1.2	3.807	6	10.25
	1.4	3.624	5	9.5
	1.5	3.429	12	16.75
Ī	1.6	3.001	7	7.17





(a) フラジルアイスの採取 (b) 海水との分離 写真-1 フラジルアイスの採取および分離の様子

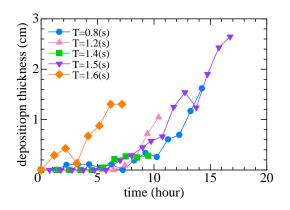


図-1 各周期におけるフラジルアイスの 堆積厚 $h_{\hat{t}}$ の時間変化

ル容器にろ過器を通して、海水とフラジルアイスを 分離した. その測定は、造波板から 8m の位置におい て、約 1 時間間隔で定期的に行われた. フラジルア イスの質量は、高精度計量器を用いて計測した.

3. 実験結果

採取したフラジルアイスの質量 M_i を基に、次式よりフラジルアイスの堆積厚 h_{fi} を求める.

$$h_{fi} = \frac{M_i}{A\rho_{vi}} \qquad \cdots (1)$$

ここで、A はサンプリングシリンダーの面積、 ρ_w は 水の密度である。 図-1 は、各周期 T における堆積厚 h_{fi} の時間変化を示す。堆積厚は周期に関わらず、時間の経過と共に成長する。周期 1.6 秒のみ、堆積厚の成長が早く見られるが、造波開始時の海面状態が何らかの乱れの発生によって、すぐにでもフラジルアイスの生成可能な過冷却状態であったと考えられる。

キーワード 海氷実験, フラジルアイス, 氷厚

岩手県盛岡市上田 4-3-5 岩手大学工学部社会環境工学科・019-621-6448・019-652-6048

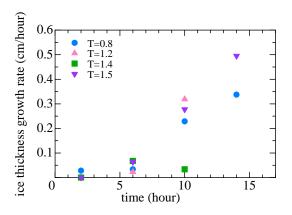


図-2 各周期における堆積厚の 成長速度 v_{ij} の時間変化

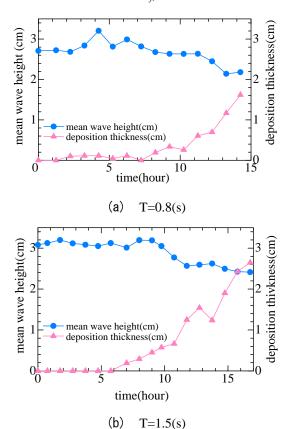


図-3 フラジルアイスの堆積厚 h_f と 波高 H_t の時間変化

図-2 は,各周期における堆積厚の成長速度 v_{fi} の時間変化を示す. なお,図中の堆積厚の成長速度 v_{fi} は,図-1 の各時間での h_{fi} の値を用いて,次式より求めた.

$$v_{fi} = \frac{1}{N} \sum_{j=1}^{N} \left(\frac{h_i^{t+\Delta t} - h_i^t}{\Delta t} \right)_j \qquad \cdots (2)$$

ここで、N は 4 時間毎のデータ総数、t は計測時間、 Δt は計測時間間隔である。堆積厚の成長速度 v_{fi} は、時間と共に大きくなり、単調増加傾向を示し、造波開始から 8 時間を過ぎると急激に上昇することがわ

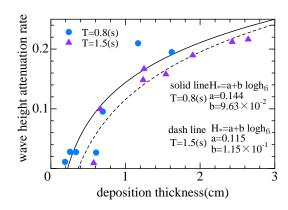


図-4 フラジルアイスの堆積厚 h_{fi} と 波高減衰率 H_* の関係

かる. このとき,単位時間あたり 3~5mm の堆積厚 さを増加させるようなフラジルアイスが,海水中で 生成され,海面に上昇していることが推察される.

次に、計測時間の長い周期 0.8 秒と 1.5 秒に着目して、フラジルアイスの堆積厚 h_f と波高 H_t の時間変化を検討する。その結果が2.3 であり、図中の波高 H_t は、堆積厚の計測と同時刻での前後 1 分間の波高を平均した値である。堆積厚の値が小さい間、周期 1.5 秒では、波高の値に変動が見られ、周期 1.5 秒では、ほぼ一定となる。しかし、堆積厚の増加に伴い、波高が両周期において低下するようになる。そこで、初期波高に対する波高減衰率 1.5 秒に着目している。

$$H_* = \frac{H_0 - H_t}{H_0} \qquad \cdots (3)$$

ここで、 H_0 は造波開始時の波高である。**図-4** は、フラジルアイスの堆積厚 h_{fi} と波高減衰率 H_* の関係を示す、堆積厚の増加に伴い、波高減衰率が増加するようになる。そこで、対数近似曲線を適用させると、波高減衰率と堆積厚の関係は、

$$H_* = a + b \log h_{fi}$$

 $a = 0.144, b = 9.63 \times 10^{-2} : T = 0.8s$ ···(3)
 $a = 0.115, b = 1.15 \times 10^{-1} : T = 1.5s$

と表すことができ、短周期から長周期までの波高減 衰率を堆積厚で評価できる可能性を示唆した.

参考文献

S. Ushio and M. Wakatsuchi: Rapid frazil ice production coastal polynya: laboratory experiments, Proc. NIPR Symp. Polar Meteorol. Glaciol., 2, 117-126, 1989.