大潟海岸・四ッ屋浜の観測桟橋跡周辺の 海底地形と海底底質の粒度組成 —主に弧状沿岸砂州において—

Field Observations on Both the Profile and the Grain Size Composition of the Sediment on the Sea Bottom, Around the Vestige of Observatory Pier, in Yotsuyahama, Ogata Coast. — As for the Crescent-shaped Bar, Principally —

内山 清

Kiyoshi UCHIYAMA

Synopsis

Ogata Wave Observatory is located in Yotsuyahama coast, Niigata Pref., Japan. Yotsuyahama coast is in the center of Joetsu-Ogata coast. In this region, Katamachi sand dune develops very much, and the sediment in Joetsu-Ogata coast is composed of both sand and gravel. There are several artificial structures like submerged breakwater in Yotsuyahama coast. The coastal area between Naoetsu harbor and Yotsuyahama coast has been suffered from severe beach erosion.

Both sounding and sediment sampling on the sea bottom have been carried out in Yotsuyahama coast on June.28 2008, Oct.15 2009, Mar.1,6 2010, and Aug.17 2010, and Nov.7 2010. The longshore measurement section is about 200m offshore from shoreline, and the cross-shore measurement sections are at the central region and the joint region of a crescent-shaped bar. The sediment sampling has been conducted in the cross-shore measurement sections at interval of 1.0m deep.

It was shown clearly that the existence of Observatory Pier has given the full influence to the sedimentation on the sea bottom. The results of data analyses on both the bottom profile and the grain size composition of the sediment on the sea bottom provide some ideas to understand the reasons for the coastal erosion.

キーワード: 弧状沿岸砂州中心部, 弧状沿岸砂州接合部, トラフ, バー, 極深部, 極浅部

Keywords : central region of a Crescent-shaped bar, jointed region of a Crescent-shaped bar, trough, bar, extremely deep region, extremely shallow region

1. 緒言

京都大学,大潟波浪観測所の観測桟橋は,全長約 27Kmのほぼ直線状の砂・礫海岸の大潟海岸中央部に位 置している.直江津港防波堤の延伸による漂砂系の分 断と関川からの土砂の遮断により,直江津港から北東 側桟橋付近まで海岸侵食が顕著なため、海浜の消滅に 至った.海岸侵食制御のための人工リーフ(潜堤),離 岸堤,汀線付近の消波ブロック、等の既設により、そ れらに囲まれたなかでの砂・礫収支の安定が近年の示 す地形からも微かに見受けられる.このような海岸の 様相を呈するなかで、調査し、考察するための糧とし て来た観測桟橋が 2008 年 10 月上旬の撤去に至ったの である.

自然の節理に従って、あらゆる要素と緊密にリンク し、そして微妙にバランスをとりながら動作し、また、 "ゆらぎ"を伴なって"カオス的"に変化するのであ る. この意味において、人工構造物に挟まれた海岸に おける海底地形特性と海底底質の粒度組成を"ミクロ" から"マクロ"へと考察し、熟考すべきである.上述 の事を確実に実行する事こそが、海岸侵食の原因解明 に資するものと考える.



Fig.1 Positional topography of Ogata Coast.

汀線より沖へ約 200m の地点で汀線に沿った 海底地形と岸沖方向の海底地形

2.1 汀線に沿った海底地形

(Fig. 2, 3) - ①に示すように, 汀線より沖へ約 200m の地点を南西から北東の方向へ, 汀線に沿い深浅測量 を行なった海底地形である.

この地形・断面形では、谷と山が交互に出現する. 弧状沿岸砂州においては、この谷が中心部に、山が接 合部にそれぞれ対応し、沿岸流や離岸流に従って南西 あるいは北東の方向へ移動するのである.これらに追 随して、弧状沿岸砂州中心部が海浜で大カスプの湾入 部に, 弧状沿岸砂州接合部が海浜で大カスプの突出部 にそれぞれ対応し, 対になって移動する事になる.ま た,海浜での小カスプは, (内山, 2012) に詳述のごと く,形成するのである.上述のように自然の節理に従っ て, あらゆる要素とリンクし, バランスをとりながら 変化するのが理想である.しかし, 四ッ屋浜の海岸に は海浜が皆無で, 誠に残念である.

定点0より南西の方向へ約300m付近から南西側へ は人工リーフ(潜堤),定点0より北東の方向へ約600m 付近から北東側へは離岸堤,とそれぞれ既設であって, 両側の人工構造物に挟まれた領域である.また,汀線 付近には護岸としての消波ブロックが順設してあり, 挟まれた領域での調査となった.

前述の意味において,今回は2008年6月28日,2009年10月24日,2010年3月6日,2010年11月7日,の四つの地形・断面形を考察する.

(1) 2008 年 6 月 28 日の海底地形 (Fig. 4)

この深浅測量の時期は観測桟橋撤去の大体三ヶ月程 前で,前述の事象に付加して,桟橋の存在が幾多の自 然の節理の変化を阻害している事がわかる.定点0(桟 橋中心)より両側へ約50m付近にそれぞれ膨らみがあ り,南西からの多量な砂・礫が橋脚により塞き止めら れるようにして堆積しただろう.定点0より南西側へ 約400m付近に山があるようだ(地形図外で,潜堤より 沖側近く).定点0より北東側へ約150m付近に谷があ り,定点0より北東側へ約300m付近に山がある.定点 0より北東側へ約500m付近に山がある.定点0より北 東側へ約700m付近に山があるようだ(山は離岸堤の沖 側近く).上述から,定点0を一応谷と認定し,この点 を通る岸沖方向を弧状沿岸砂州中心部の測線とした.

一方, 弧状沿岸砂州接合部は, 定点 0 より北東へ約 300m 付近の山の頂点を通る岸沖方向を測線とした. 定点 0 より北東側へ約 150m 付近の谷と北東側へ約 300m 付近 の山の比高は約 2.2m を示す. なお, 定点 0 より北東側 へ約 500m 付近の谷と北東側へ約 700m 付近の山は対象 外とした.



Fig.2 The outline of Yotsuyahama coast.



Fig.3 The measuring lines and the model graph, on the crescent-shaped bar.

(2) 2009年10月24日の海底地形 (Fig. 5)

この地形の測量の時期は、観測桟橋撤去後大体一年 と20日程経過した頃である.去年、定点0の両側約50m 付近にそれぞれ膨らみがあった.今回は、定点0より南 西側へ約50m付近で一つに合体し、大きくなって現わ れた.定点0より南西側へ約450m付近に山がある.し かし、潜堤の沖側近くに位置していて、対象外とする. 定点0より北東側へ約80m付近に谷があり、北東側へ 約300m付近に山がある.定点0より北東側へ約450m 付近に谷がある.定点0の谷を通る岸沖方向を弧状



Fig.4 The profile of the sea bottom, from south west to north east, 200m offshore along the shoreline.



Fig.5 The profile of the sea bottom, from south west to north east, about 200m offshore along the shoreline.

沿岸砂州中心部の測線とし,定点 0 より北東側へ約 300m 付近の山を通る岸沖方向を弧状沿岸砂州接合部 の測線とした. 観測桟橋撤去で沿岸流,離岸流,それ ぞれ水の流れを遮る物がなくなり,ある程度自然の節 理に従って変化したようだ.全体で,去年のこの地形よ り約 0.5~1.0m 程水深が浅くなっている.また,局所ご とに去年のこの地形と比較した時に波長がやや短くな り,南西側へ少し移動したように思える. 定点 0 より 北東側へ約 80m 付近の谷と北東側へ約 300m 付近の山 との比高は約 2.2m を示す.

(3) 2010 年 3 月 6 日の海底地形 (Fig. 6)

去年のこの地形で,定点0より南西側へ約120m付近 ~北東側へ約80m付近間に厚さ約0.8mの砂が堆積し, 膨らみがあった.また,定点0より北東側へ約80m付近 の谷が,今回の地形には砂の堆積で埋め尽くされてし まった.定点0より南西側へ約80m付近には前述の膨 らみと入れ替わって谷が出現し,約0.8mの砂が削られ た事になる.去年の地形で,定点0より南西側へ約450m 付近に山があった.しかし,今回は,定点0より南西側 へ約320m付近に山が位置し,水深約5.0mで,去年の



Fig.6 The profile of the sea bottom, from south west to north east, about 200m offshore along the shoreline.



Fig.7 The profile of the sea bottom, from south west to north east, about 200m offshore along the shoreline.

この地形のこの山が北東側へ約 130m 程移動した.この 山は, 潜堤より沖側すぐ近くに位置する事から, 対象外 とした. 定点 0 より南西側へ約 80m 付近の谷と定点 0 より北東側へ約 300m 付近の山との比高は約 2.2m を示 す. 定点 0 の位置で岸沖方向を弧状沿岸砂州中心部の 測線とし, 定点 0 より北東側へ約 300m 付近の山で岸沖 方向を弧状沿岸砂州接合部の測線とした.

(4) 2010年11月7日の海底地形 (Fig. 7)

本来は底質採取の日の地形を表示すべきであるが, 時間と天候の制約で測量ができず,やむをえなく11月 7日の地形を採用した.定点0付近に谷があり,水深 が約7.2mを示す.定点0より北東側へ約350m付近に 山があり,その水深が約4.7mである.両者の比高は約 2.5mを示す.また,谷と山の位置で岸沖方向をそれぞ れ,弧状沿岸砂州中心部,接合部の測線とした.定点0 より南西側へ約370m付近の山が,3月6日の地形のこ の山より約50m程南西側に動き,水深も約0.2m程浅く なった.しかし,この山は潜堤の沖すぐ近くに位置し, 対象外とした.この地形の測量の時期は夏季の最終に 位置し,北東から南西へ向かう沿岸流が盛大に各箇所 へ作用した痕跡が如実に現われている.

2.2 岸沖方向の海底地形

(Fig. 2, 3) -②, ③に示すように, 弧状沿岸砂州 中心部, 接合部をそれぞれ Offshore の水深 10.0m (一 部 12.0m) から岸へ向かって, Nearshore の水深 3.0m まで深浅測量を行なった海底地形である.また, 一般 に前者を Bar 型断面形, 後者を Step 型断面形と言う. (1) 2008 年 6 月 28 日

Bar 型断面形(Fig. 8)において, 汀線より沖へ約 100m 付近~沖へ約 200m 付近間で約 0.3m 前後の膨らみがあ り、多量の砂・礫が堆積している. つまり、この地形 の測量時は観測桟橋撤去の三ヶ月程前の頃で、膨らみ の範囲も橋脚の岸から2基目より4基目までである. ただし,1基は斜杭3本となっていて,2基目,3基目, 4 基目の間隔はそれぞれ 50m である. 冬季における南 西から北東へ向かう強烈な沿岸流により、運ばれて来 た砂・礫が橋脚によって塞き止められるようにして堆 積したようだ.この事象については、この後の粒度組 成で詳述する. 汀線より沖へ約 200m 付近~沖へ約 350m 付近までなだらかに水深を増して行き,水深が 9.0m に 達し, Trough (底) となる. 汀線より沖へ約 350m 付近 ~沖へ約 450m 付近まで急激に水深が浅くなり、水深 6.0mの Bar (Top) に行き着く. 汀線より沖へ約 450m 付近~沖へ約 650m 付近まで湾曲に落ちて行き,水深 10.0mのOffshoreに到達する.Trough(底)とBar(Top) の比高は約3.0mを示す.

Step 型断面形 (Fig. 9) において, 汀線より沖へ約

100m 付近~沖へ約 300m 付近間は緩やかな角度で落ち て行き,水深 7.0m の極深部に着く. 汀線より沖へ約 300m 付近~沖へ約 400m 付近まで急激に浅くなって行 き,水深 5.0m の極浅部に到達する. 汀線より沖へ約 400m 付近~沖へ約 670m 付近まで緩やかな角度で下っ て行き,水深 10.0m の 0ffshore に達する. 極深部と極 浅部の比高は約 2.0m である.

(2) 2009 年 10 月 15 日

Bar 型断面形 (Fig. 10) において, 汀線より沖へ約 50m 付近〜沖へ約 350m 付近まで緩やかに湾曲しながら 水深を増して行き,水深 9.0m の Trough (底) に達す る. 汀線より沖へ約 350m 付近〜沖へ約 450m 付近まで 急な角度で上って行き,水深 7.0m の Bar (Top) に到 達する. 汀線より沖へ約 450m 付近〜沖へ約 660m 付近 まで緩やかに湾曲しながら落ちて行き,水深 10.0m の Offshore に着く. Trough (底) と Bar (Top) の比高は 約 2.0m を示す.

Step 型断面形 (Fig. 11) において, 汀線付近~汀線 より沖へ約 230m 付近まで "緩やか"から "急に"とこ の中間付近で角度を切り替えながら落ちて行き、水深 6.2mの極深部に着く. 汀線より沖へ約 230m 付近~沖 へ約 350m 付近まで"弧"を描くような型で上って行き, 水深 4.2m の極浅部に到達する. ここで, 2008 年 6 月 28日のこの地形と比較する事にする.極深部の幅が狭 く,一方極浅部の幅が広くなって,去年のこの地形と それぞれ逆の関係になっている. 極深部が沖から, あ るいは、横からの砂の供給で埋め尽くされ、約0.6m程 水深が浅くなると共に、汀線に約70.0m程近付いた. 一方、極浅部は沖側からの多量な砂の供給により幅が 広く,水深も約0.6m浅くなると共に,汀線に約20.0m 程近付いた.前回(2016,内山)上下浜の地形のよう に棚状化し、徐々に、汀線に近付く事になるだろう. この事象については、後の粒度組成で詳述する. 汀線 より沖へ約 350m 付近~沖へ約 720m 付近まで緩やかに 湾曲しながら水深を増して行き,水深 10.0m の Offshore に着く. 水深 10.0m の Offshore の位置は, 去年のこの位置に比べ約 60m 程汀線から沖側へ離れた. 極深部と極浅部の比高は約2.0mを示す.

(3) 2010年3月6日

Bar 型断面形 (Fig. 12) において, 汀線付近~汀線よ り沖へ約 80m 付近間は, 急激に落ち込んで行って水深 4.0m に着く. 汀線より沖へ約 80m 付近~沖へ約 250m 付近間は緩やかに落ちて行き,水深 7.5m に達する. 汀 線より沖へ約 250m 付近~沖へ約 400m 付近間には約 0.3m 前後の膨らみがあり, 多量な砂・礫が堆積したよ うだ. 膨らみの沖側には水深 9.0m の Trough (底) が 現われる.この地形の測量時は冬季の後半に位置し, 南西から北東へ猛烈な勢いで流れる沿岸流によって



Fig.8 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the central measuring line on the crescent-shaped bar.



Fig.9 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the jointed measuring line on the crescent-shaped bar.



Fig.10 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the central measuring line on the crescent-shaped bar.



Fig.11 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the jointed measuring line on the crescent-shaped bar.



Fig.12 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the central measuring line on the crescent-shaped bar.

Fig.13 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the jointed measuring line on the crescent-shaped bar.



Fig.14 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the central measuring line on the crescent-shaped bar.

Fig.15 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore, and each distributions of those grain size characteristics of the sediment on the sea bottom. At the jointed measuring line on the crescent-shaped bar.

運ばれ、これに強烈な離岸流も付加して、この位置に 多量な砂・礫が堆積したのである. 汀線より沖へ約 400m 付近~沖へ約 500m 付近間は急な角度で上って行 き,水深 6.5m の Bar (Top) に到達する. 汀線より沖へ 約 500m 付近~沖へ約 900m 付近間は,緩やかに湾曲し ながら落ちて行き水深 12.0m の Offshore に着く. Trough (底) と Bar (Top) と水深 10.0m の位置につい ては、2009年10月15日のこの地形にそれぞれ比較し て約 50.0m 程沖側へ移動している.この事象と、汀線 より沖へ約 250m 付近~沖へ約 400m 付近間に多量な 砂・礫が堆積した事象と合わせて考察するに、猛烈に 発達した離岸流が作用した事実が,かいま見えて来る. ただし、水深 11.0m と 12.0m は底質採取時の際にレッ ドで測深した値で、点線の地形は Bar (Top) と水深 10.0mの地形を延長し,決めた.Trough(底)とBar(Top) の比高は約3.0mを示す.

Step 型断面形 (Fig. 13) において, 汀線付近~沖へ 約 230m 付近まで緩い角度で落ちて行き,水深 5.3mの 極深部に着く. 汀線より沖へ約 230m 付近~沖へ約 320m 付近まで微妙に水深を減じ,水深4.8mの極浅部にたど り着く. ここで去年, 2009年10月15日のこの地形の 極深部、極浅部とそれぞれ比較してみると、位置は変 わりがない.水深がそれぞれ約0.9m 浅く,約0.6m 深 くなった. つまり, 汀線より沖へ約 180m 付近~沖へ約 350m 付近までの約 170m 間を岸から沖へ向かって"S の文字"を横にしたような状態で、水深 5.0m を軸にし て約 0.2~0.3m の範囲で水深を増減している.ちょう ど"棚"を思わせるようだ.従って、極深部と極浅部 の比高は約0.5mとなる.上の事象については、この後 の粒度組成で詳述する. 汀線より沖へ約 320m 付近~沖 へ約 640m 付近まで, なだらかに弧を描くように落ちて 行き,水深 10.0mの Offshore に着く. 去年のこの地形 の水深 10.0m の位置に比較して約 80m 程汀線に近付い た事になる.

(4) 2010年11月7日

Bar 型断面形 (Fig. 14) において,海底底質採取の 際,深浅測量ができず,この地形がない.2010年3月 6日の地形と類似性の高い可能性がある事から,この 地形を基本に,底質採取時にレッドで測量の水深を点 線で,参考の2010年11月7日に測量の地形の上に描 いた.汀線付近~沖へ約40m付近まで急な角度で落ち て行き,水深3.0mとなる.汀線より沖へ約40m付近~ 沖へ約400m付近まで緩やかに湾曲しながら落ちて行 き,水深10.0mのTrough(底)に着く.汀線より沖へ 約400m付近~沖へ約520m付近まで,急傾斜で上って 行き水深7.0mのBar(Top)に到達する.汀線より沖 へ約520m付近~沖へ約900m付近まで穏やかに湾曲し ながら落ちて行き,水深12.0mの0ffshoreに達する. 位置については,2010 年 3 月 6 日に測量の地形に類似 していて, Trough (底) と Bar (Top)の比高は約 3.0m を示す.

Step型断面形 (Fig. 15) において, 点線の地形は前 述の Bar 型断面形と全く同様な手法で描いた. 汀線付 近~沖~約 270m 付近まで緩やかな傾斜で下って行き, 水深 6.0mの極深部らしき箇所に着く. 汀線より沖へ約 270m 付近~沖~約 380m 付近まで,約 110m 間を微妙に 水深 6.0m を維持しながら極浅部らしき箇所に着く. 汀 線より沖へ約 380m 付近~沖~約 680m 付近まで緩やか に弧を描くように下って行き,水深 11.0m の 0ffshore に達する. 位置については,先述のごとく去年のこの 地形と変わりがない. 比高は全然なく,棚状化してい る事がわかる.

海底底質の粒度組成(弧状沿岸砂州中心部 と接合部を通る測線において)

3.1 海底底質採取とそれらの粒度分析

観測用桟橋は、2008年9月下旬から10月上旬にかけて撤去となった.この撤去の三ヶ月くらい前の6月 28日に底質採取を行ない、撤去後一年と10日くらい 経過した時点での底質採取を行なった事で、どのよう に桟橋の影響を受けて、粒度組成がどのような傾向で 変化して行くのか、解明できるのはないか.2010年に は、3月1,6日と8月17日に底質採取を行ない、底質 採取時期が冬季の終盤と夏季の真最中である事から、 上述のテーマと合わせて冬季から夏季への粒度組成の 変化が明瞭に解明できるのではないか.

上述の事象をもとに,船の上から重いエクマンバー ジ採泥器を何回となく上げ,下ろしする事で達成した. このように重労働のため,弧状沿岸砂州中心部,接合 部を通る岸沖方向のそれぞれ2測線で採取し,1測線 の採取地点を10点前後にした.上述の条件で,採泥器 により一定量採取した試料を自然乾燥し,均質に処理 して,1/4々間隔の標準フルイを用いて慎重に,かつ, 精度の高い粒度分析を行なった.下述になるが,構成 正規分布集団による解析には,精度の高い粒度分析が 要求され,最高度な技法がなければできない技である. また,以下において,ウェントワースの粒径区分に

従って表現する.

3.2 近似計算による粒度組成(中央粒径:Mdφ, 標準偏差:σφ, 歪度:αφ, 尖度:βφ)

(1) 2008年6月28日

弧状沿岸砂州中心部の測線 (Fig. 8) において, Md φ は, 汀線より沖へ約 100m の地点〜沖へ約 200m の地点 間で0.70~1.50 φの値を示し,中砂に極めて近い粗砂と

中砂で組成する. この区間の Nearshore では,先述の 様な海底地形の様相で砂が堆積した. 定点0より南西 側へ約 450m 付近で,人工リーフ(潜堤)の上部,およ びその沖側近傍の砂の Md φ は 1.01 φ である. また, こ の砂の構成正規分布集団の解析では、Md φ が 0.81 φ の 粗砂が 63.5%, 1.47 φ の中砂が 35.7%で集団を構成し ている(後述の構成正規分布集団の解析で示す).上述 のように、両者の砂の Md o が類似している事、および 砂の集団を構成する頻度が類似している事等から、潜 堤の上およびその沖側近傍に堆積している砂が猛烈に 発達した南西から北東へ向かう沿岸流によって運ばれ て来て、橋脚に塞き止められるように堆積した事が明 白となった. 汀線より沖へ約 200m の地点~沖へ約 425m の地点間で 0.25~1.00 φ の値を示し、粗砂と中砂に極 めて近い粗砂で組成する事になる.この区間も上述の ような様相で堆積となったが、Trough(底)の位置の 砂は一段と分級作用を受けて粗粒化した. 汀線より沖 へ約 425m の地点~沖へ約 675m の地点間で 1.85~2.75 ↓の値を示し、細砂に極めて近い中砂と細砂の組成で ある.この区間は、Bar (Top) とその前後および Offshore にあたり、橋脚から離れている事から、猛烈 に発達した南西から北東へ向かう沿岸流および離岸流 が卓越した分級作用を加え一段と細粒化した. 全体的 な傾向として、"Nの文字"のような形状で右肩上がり の細粒化を示す.

σ φは、 汀線より沖へ約 100m の地点~沖へ約 200m の地点間の Nearshore の 4 丸で、沖へ微少ながら値が 小さくなり、淘汰を良くしている. 汀線より沖へ約 200mの地点~沖へ約425mの地点間は、海底地形の中 で唯一堆積場の Trough (底) とその前後に位置してい る. 沖へ向かうに従って急に値が大きくなり, Trough (底) でこの測線の頂点とし、この沖側の丸の値が小 さくなって行く. 汀線より沖へ約 425m の地点~沖へ約 675mの地点間で、沖へ向かうにつれて順次値が小さく なって行き、淘汰が良くなっている.全体的に、Trough (底)を頂点とする山型の傾向を示す.この原理はと 言うと、水深 3.0m から頂点の Trough (底) まで主要 成分が順次粗粒化して行くにつれて,累積曲線上の 16%と84%にそれぞれ対応する二つのφ値間(σφの 2 倍)が徐々に広がって行くにつれて、この二つの% 間の曲線の傾斜角度(増加率,接線の微分係数の平均) も緩やかになる. 次に頂点の位置から水深 10.0m の Offshore まで主要成分が徐々に細粒化するにつれて 累積曲線上の 16%と 84%にそれぞれ対応する二つの φ値間 (σφの2倍) が徐々に狭くなる. この二つの% 間の曲線の傾斜角度(増加率,接線の微分係数の平均) も沖へ位置の移動につれて徐々に急になって行く.

α φは、この測線全体で 14 丸のうち、5 丸が負に、

9 丸が正にそれぞれシフトしている. 汀線より沖へ約 150m の地点~沖へ約 200m の地点間の負にシフトの 2 丸は桟橋の橋脚により塞き止められて堆積した砂で、 南西から北東へ向かう沿岸流で運ばれた砂より、北東 から南西へ向かう沿岸流で運ばれた砂の方が粗粒側へ 微少優勢に堆積し,混合したようだ. 汀線より沖へ約 350m の地点付近の Trough (底) の1 丸は, この測線一 番の堆積場である事から、粗粒側へ優勢に分級作用を 受けて堆積し, 負にシフトした.水深 9.0m, 10.0m で は, Nearshore に多量堆積している粗粒成分(礫含む) が猛烈に発達した離岸流によって少量あるいは微量だ け運ばれ、固くしまった細粒な砂の上を浮力も手伝っ て"ころころ"と転がって行って堆積し、混合したよ うだ.このように、負側に、あるいは正側に、とそれ ぞれシフトするのは, 主要成分より粗粒な, あるいは 細粒な少量あるいは微量が累積曲線上で 16%と 84% 細粒側に、その相対する"tail"より微少たりとも長 い事で M (平均粒径) の値に大きく反映する. 前述の 事象から、Moが Mdoより小さいか、あるいは大きい かにより、負あるいは正にシフトするのか決まり、ま た,その頻度も決まる.

β φ は,水深 3.0m の地点から Trough (底) まで,と Trough(底)沖側近傍の地点から水深 10.0m の地点ま での両区間において, 沖へ向かってそれぞれ二段に分 かれ,右肩上がりで値が大きくなっている. σ φ と逆 相関が常道の傾向の域を全く逸脱してしまった.前の 区間は橋脚により塞き止められて堆積した砂・礫で, 全く水の流れの作用を受けていないようだ.また、後 区間は,離岸流による多大な分級作用を受けて堆積し, 混合した.上述の事象から考えるに,前区間で,累積 曲線上の 16%と 84%にそれぞれ対応する φ 値間 (σ φ の2倍,主要成分)が位置の沖側へ移動に伴ない増加 率(接線の微分係数の平均)も低下し、同時に 6 値間 も広がる. それと同時に, 5%と 16%にそれぞれ対応 するφ値間, と 84%と 95%にそれぞれ対応するφ値 間,の両端に存在する二つのφ値間の増加率(接線の 微分係数の平均)は、位置の沖側へ移動に伴ない主要 成分のそれより大きく低下し,二つの φ 値間の和が大 きく広がるからである.後区間では、主要成分の存在 する φ 値間 (σ φ の 2 倍) は沖側の位置へ移るにつれ 増加率(接線の微分係数の平均)が上がり,狭くなっ て行く.一方,割られる側の累積曲線上で両端に存在 する二つの φ 値間は, 沖側の位置へ移るにつれ増加率 (接線の微分係数の平均)がそれぞれ下がり、二つの φ値間の和も広がり易い. 前述の事象と合わせて β φ の傾向となるのである.

弧状沿岸砂州接合部の測線 (Fig. 9) において, Md φ

は、汀線より沖へ約 100m の地点~沖へ約 180m の地点 間の3丸で1.90~2.00φの値を示し、細砂に極めて近 い中砂で組成する. 汀線より沖へ約 200m の地点付近の 1丸が0.66 φの値を示し、中砂にやや近い粗砂で組成 している. 汀線より沖へ約 350m の地点~沖へ約 500m の地点間の3丸で1.85~2.10 φの値を示し、中砂に極 めて近い細砂と細砂に極めて近い中砂で組成となる. 汀線より沖へ約 500m の地点~沖へ約 680m の地点間の 3 丸で 2.60~2.85 φの値を示し、微砂に極めて近い細 砂で組成となっている.この測線全体が極度に細粒化 した事がわかる.これに反して,汀線より沖へ約200m の地点付近の水深 6.0m の1 丸だけが粗粒化となった. 中心部の測線の Nearshore から Trough (底) 沖側斜面 近傍にかけて、この1丸と類似な Md o が粗砂で組成し ている. 桟橋の橋脚により塞き止められた砂・礫が運 ばれて来て,この地点の小さな膨らみの箇所に堆積し たに違いない.しかし、極深部とその沖側近くには試 料がなく大変残念である. 底質を採取した時期は夏季 の入り口のような頃で、この測線に堆積している砂は、 冬季に発生し発達する沿岸流や離岸流によって運ばれ て来て堆積したようだ.要は、南西から北東へ向かっ て流れる沿岸流で、流れの上手側に位置する弧状沿岸 砂州中心部を通る測線の観測桟橋沖において、沿岸流 と離岸流のベクトルの合成が起こり,北へ進む.弧状 沿岸砂州岸側斜面の縁に沿って回り込むように砂を運 び、この測線には迫り上がるようにして細粒な砂を堆 積し,混合したようだ.

σ φは、 汀線より沖へ約 100m の地点~沖へ約 180m の地点間の3丸で、岸側から沖側へ向かって値が小さ くなって行き、淘汰を良くしている. 汀線より沖へ約 200mの地点付近の1丸のみ、急に値を大きくし、淘汰 過をたどり、この位置に堆積し、粗粒化したのである. この事象により、累積曲線上の16%と84%に対応する 二つの σ 値が, 中砂から極粗砂に, と細砂から中砂に, それぞれ粗粒側に移動した.この事象に伴ない、この φ値間(σφの2倍,主要成分)の増加率(接線の微 分係数の平均)が下がって間隔が広がり, σ φ の値が 大きくなった. 汀線より沖へ約 350m の地点~沖へ約 680m の地点間は、汀線より沖へ約 470m の地点付近の 水深 7.0m の丸を頂点とする"山型"の形状で変化する. 汀線より沖へ約 200m の地点付近で水深 6.0m の丸を除 く全体の傾向は、"Nの文字"を裏返したような形状で 変化している.

α φは、この測線全体が細粒化した事により、ほと んどが正にシフトし、常道となった.しかし、全体が 10丸のうち2丸のみが負にシフトし、逸脱した.負に シフトした二つの丸のうち一つは、汀線より沖へ約

200m の地点付近の水深 6.0m の位置である. Md o で詳 述のような堆積の仕方をした.この事象からσφで詳 述のように、累積曲線上の16%と84%に対応する二つ の φ 値が粗粒化に伴ない、粗粒側へそれぞれ移動とな る. 勿論, Mdφも粗粒側へ移動となるが, 16%に対応 する φ 値付近の曲線の増加率 (接線の微分係数の平均) が84%に対応のφ値付近の曲線の増加率(接線の微分 係数の平均)より下がる頻度が大きい.結局,粗粒側 の"tail"が細粒側のそれより微少たりとも長くなり, Mφが Mdφより粗粒側に位置する事で、負にシフトし た. もう一つの負にシフトする丸は,水深 9.0mの Offshore の位置である. 冬季に, 南西から北東へ向か う沿岸流とこの沿岸流の上手側隣りの中心部の測線を 流れ下る離岸流が猛烈に発達し、観測桟橋沖でベクト ルの合成が起こり真北へ、弧状沿岸砂州の岸側縁を回 り込むように砂・礫を運びながら進む.その際,水の 流れが勢い余ってインボリュート現象を起こし、低く なりかけた砂州の頂上を飛び越して、粗粒成分を少量 あるいは微量運ぶ. 微砂か, あるいはこれに極めて近 い細砂の堆積で、堅くしまった砂の上を浮力も手伝っ て"ころころ"と転がって行き、この位置に堆積し混 合となった.この少量あるいは微量の粗粒成分が累積 曲線上の粗粒側の"tail"を細粒側のそれよりも微少 たりとも長くさせ、Moが Mdoを飛び越して粗粒側へ 行き, 負にシフトした.

β φは, 汀線より沖へ約 100m の地点~沖へ約 180m の地点間の3丸が沖側へ移るにつれ,右肩上がりで値 が大きくなる. 汀線より沖へ約 200m の地点付近の水深 6.0mの1丸は急に値が小さくなっている.Md ϕ , $\sigma \phi$, α φ で詳述のような事象が起こり,累積曲線上で割る 側の16%と84%にそれぞれ対応するφ値間(σφの2 倍)が広がる.一方,割られる側の5%と16%にそれ ぞれ対応するφ値間,84%と95%にそれぞれ対応する としてβ φの値が小さくなった. 汀線より沖へ約 350m の地点~沖へ約 550m の地点間の 4 丸で, 岸側の 2 丸と 沖側の2丸がそれぞれ右肩下がりに沖側へ向かって値 を小さくしてる. 汀線より沖へ約 550m の地点~沖へ約 700mの地点間の2丸は、右肩上がりで沖側へ向かって 値が大きい.区間ごと、あるいは1丸ごとにそれぞれ σ φの傾向や値と比較した時,逆相関している事がわ かる. いずれも $Md\phi$, $\sigma\phi$, $\alpha\phi$ のそれぞれ微妙な変 化の仕方によってβφが変化するのである.

(2) 2009年10月15日

弧状沿岸砂州中心部の測線において (Fig. 10), Md φ は, 汀線より沖へ約 50m の地点〜沖へ約 200m の地点間 の Nearshore の 4 丸で 0.6~1.5 φ の値を示し, 粗砂と 中砂で組成する. 汀線より沖へ約 200m の地点〜沖へ

約350mの地点間のTrough(底)とその岸側近傍の3丸 で-0.6~-0.4 oの値を示し、極粗砂で組成となる.こ の測線の底質採取時期は観測桟橋撤去後ちょうど一年 経過した頃である.このため南西および北東の両方向 からの沿岸流、および離岸流とのベクトルの合成も自 然の節理に従って行なわれた事だろう.前区間の Nearshore では塞き止める原因となる物がなくなり, 冬季の南西から北東の方向へ流れる沿岸流によって粗 砂・中砂の混合砂が運ばれて来て堆積する.しかし, 水深 3.0m, 4.0m 付近の Nearshore に僅かな膨らみがあ り, また, 前回(2008年6月28日)のこの測線の Nearshore と粒度組成が類似している. これらの事象 から、橋脚により塞き止められていた砂・礫が残留し ていたのではないか.後区間の Trough (底) とその岸 側近傍の3丸は,夏季による北東から南西の方向へ流 れる沿岸流によって極粗砂および、それよりもっと粗 粒な砂・礫、細粒な砂、が運ばれて来て堆積し、混合 となったようだ. Nearshore から Trough (底) まで, 岸から沖側へ向かって順次きれいに粗粒化して行き, 定石どおりの粒度組成になった. 汀線より沖へ約 400m の地点~沖へ約 680m の地点間において,岸側の2丸は Bar (Top) 岸側斜面と Bar (Top) の位置を表わすが、 1.23 φ から 2.56 φ へと急傾斜の右肩上がりで細粒化 した.上述のような事象となるのは、堆積場である Trough(底)から、冬季に猛烈な発達をする離岸流に より細粒側へ分級作用を加えながら斜面を迫り上がる ようにして砂を運び、堆積したようだ.沖側3丸はBar (Top) 沖側斜面と Offshore の位置で, 岸側からの関 与がないまま緩やかに沖へ向かって、2.71 o から 2.85 φと細粒化して行っている.全体の傾向は, Trough(底) の位置を最低点とする"V字型"の形状を示す.

σ φは, 汀線より沖へ約 50m の地点~沖へ約 250m の 地点間において,岸から沖へ向かって順次値が大きく なって行く右肩上がりである. 汀線より沖へ約 250mの 地点~沖~約 680m の地点間で岸側から沖へ向かって 順次値が小さくなって行っている. Trough (底) 岸側 近傍の水深 7.0m の丸を頂点とする"山型"の形状でき れいな傾向を示す. 観測桟橋撤去により, 水の流れを 遮る物がなくなったため,沿岸流や離岸流が自然の節 理に従って順次分級作用を加えて行った事だろう.前 て累積曲線上では、水深 3.0m の丸から Trough (底) 岸側近傍の水深7.0mの丸まで,沖側の位置へ移るにつ れ,16%と84%に対応するそれぞれのφ値が粗粒側へ 順次移動に伴ない、そのφ値間(σφの2倍)も徐々 に広がって行く. Trough (底) 岸側手前の水深 8.0mの 丸から Offshore の水深 10.0m の丸まで沖側の位置へ 移るに伴ない、上述と全く逆な事象で変化するからで ある.また、二つの%に対応するそれぞれのφ値がどちらかに移動するには、それらのφ値付近の曲線の増加率(接線の微分係数の平均)が重要な鍵を握る事になる.

α φは, 汀線より沖へ約 350m の地点付近の Trough (底)の1丸のみが正にシフトし,他の11丸が負にシ フトした. 負にシフトした汀線より沖へ約 50m の地点 ~ 沖へ約 300m の地点間の 6 丸において, 岸側から沖側 の位置へ移るにつれて順次主要成分の粗粒化、および 淘汰が悪くなって行く.上述の事象を累積曲線上で, 16%に対応するo値が粗粒側へ大きく移動して行く. それぞれの%に対応するφ値が粗粒側へ,あるいは細 粒側へ動くのは、その付近の曲線の増加率(接線の微 分係数の平均)の大小によって決まるのである. 汀線 より沖へ約 400m の地点~沖へ約 680m の地点間の 5 丸 において,岸側から沖側の位置へ移るにつれて順次主 要成分の細粒化,および淘汰が良くなって行く.上述 の事象を累積曲線上で、16%に対応する↓値が大きく 細粒側へ移動して行く.一方,84%に対応する φ 値が 小さく細粒側へ動く事で,双方のφ値間(σφの2倍) が狭くなって行く.上述の二通りの説明から,粗粒側 の"tail"が細粒側のそれより微少たりとも長くなる 事で、Mφが Mdφより粗粒側へ位置し、負にシフトし た. 唯一, 正にシフトした Trough (底) の位置の1丸 は-3.0 φ 前後の礫の混合がなくなり,主要成分の若干 の粗粒化と一つ岸側より急激に $\sigma \phi$ の値を落とした. 上述の事象を累積曲線上で、16%に対応する φ 値が細 粒側へ大きく移動し,また Md φ も若干粗粒側へ動いた. φ値間 (σ φ の 2 倍) が狭くなった.上述の事象を総 合して、細粒側の"tail"が粗粒側のそれより微少た りとも長くなり、Mdoより粗粒側に位置していた Mo

 $\beta \phi di$, 1 丸 1 丸, $\sigma \phi$ の値と対比した時, 逆相関 している事がわかる.全体の傾向で比べた場合は, $\sigma \phi$ がきれいな"山型"の形状できれいな傾向を示して いるに対し, $\beta \phi di大枠でしか逆相関の傾向を示さな$ い.累積曲線上でみると, 16%と 84%のそれぞれ二つ $に対応する <math>\phi$ 値間($\sigma \phi o 2$ 倍)が, 一番岸側の水深 3.0mから沖側の水深 7.0m まで順次広がって行き, こ の地点から 0ffshoreの水深 10.0m まで順次狭くなっ て行っている.この事象に対して, 5%と 16%のそれ ぞれ二つに対応する ϕ 値間, 84%と 95%のそれぞれ二 つに対応する ϕ 値間, の二つの ϕ 値間の和が, 岸側か ら沖側へ位置の移動につれて増減を繰り返す.故に, 常道のきれいな傾向の域を逸脱する事になった.

弧状沿岸砂州接合部の測線において (Fig. 11), Md o は、 汀線より沖へ約 100m の地点~沖へ約 250m の地点 間の4丸で-0.10~1.30φの値を示し,粗砂に極めて近 い極粗砂と粗砂,中砂で組成する. 汀線より沖へ約 250m の地点~沖へ約 450m の地点間の 3 丸で 2.30~ 2.70 φの値を示し、細砂で組成している. 汀線より沖 へ約450mの地点~沖へ約750mの地点間の5丸で2.80 ~3.00 o の値を示し、微砂に極めて近い細砂で組成す る事になる. 去年のこの地形と比べてみると、汀線よ り沖へ約 100m の地点~沖へ約 200m の地点間の Nearshore には膨らみがあり、0.5m 近くの砂が堆積し たようだ. 極深部は 0.6m 近くの砂が堆積して浅くな り,幅も狭くなって,大体 70m くらい岸側へ移動した. 一方, 極浅部も 0.6m 近くの砂を堆積し, 幅も広くなっ て,大体 20m くらい岸側へ近付いた.上述の事象から, 沖側から、岸側へ向かう水の流れで砂を運んで来て極 浅部を押しながら迫り上がるようにして幅を広げ、堆 積した.この事象から、極深部が埋め立てられて、幅 が狭くなり、岸に近付く事となった. 全体的な傾向と して、岸側から沖側へ向かって三段階となりながら極 粗砂から微砂に極めて近い細砂まで右肩上がりで細粒 化して行っている. この地形で, Nearshore の膨らみの 箇所に堆積の砂・礫は、夏季による北東側から南西側 へ流れる沿岸流によって運ばれて来て堆積し、混合し たようだ. 従って、去年のこの地形の Nearshore より 格段に粗粒化した.

σ φは, 汀線より沖へ約 120m の地点~沖へ約 250m の地点間の Nearshore で,岸側から沖側へ向かって右 肩下がりで淘汰が良くなって行っている.しかし,水 深 3.0m と極深部の 2 丸がそれぞれ上述のような事象 で粗粒化し,傾向から逸脱して極端に淘汰を悪くした. 特に極深部の丸については,岸側一つ前より粗粒化し て礫,極粗砂の混合量が増加し,主要成分の範囲が広 がった.汀線より沖側へ約 250m の地点~沖へ約 450m の地点間の 3 丸で,岸側から沖側へ向かって右肩上が りで淘汰が悪くなる.汀線より沖へ約 450m の地点~沖 へ約 750m の地点間の 0ffshore で,岸側から沖側へ向 かって右肩下がりで淘汰が良くなって行く.全体の傾 向は,"Nの文字"を裏返したように細長い形状をし, 右肩下がりに淘汰を良くして行っている.

 $\alpha \phi di$, 江線より沖へ約 100m の地点〜沖へ約 450m の地点間の 7 丸が負にシフトした. この測線の底質採 取時期は夏季の終焉の頃で, 観測桟橋撤去後の冬季, 夏季特有の沿岸流, 離岸流によって運ばれて来て Nearshore から極深部にかけての 4 丸の位置に堆積し, 混合となったろう. また, 負にシフトした極浅部とそ の前後の 3 丸は, Md ϕ , $\sigma \phi$ のそれぞれ値の変化によっ て沖側から岸側へ向かって水の作用を受けた事が明瞭 である.上述の二つの説明で,主要成分が沖側の位置 へ移るにつれて細粒化しているが,後の3丸は微妙に 粗粒化して行った.極深部の1丸も礫の混合量が増加 し,粗粒化した.上述のこれらの事象から,累積曲線 上の粗粒側の"tail"が細粒側のそれより微少たりと も長くなり,Mφが Mdφより粗粒側に位置し,負にシ フトした.正にシフトした5丸は常道であった.

 $\beta \phi di$, 汀線より沖へ約 100m の地点〜沖へ約 250m の地点間の Nearshore と極深部の 4 丸で, 礫が増加し た.累積曲線上において,割る側の 16%,84%にそれ ぞれ対応する ϕ 値間($\sigma \phi$ の 2 倍),割られる側の 5%, 16%にそれぞれ対応する ϕ 値間と 84%,95%にそれぞ れ対応する ϕ 値間の二つの ϕ 値間の和が,上述の事象 により各々増減を繰り返す.それ故に,その商たる β ϕ の 4 丸が常道の域を大きく逸脱したのである.汀線 より沖へ約 430m の地点付近の極浅部沖側斜面の 1 丸 が微妙な主要成分の粗粒化で計算上相殺できず,常道 の域外だった.汀線より沖へ約 250m の地点から沖側で 上述の 1 丸以外の 7 丸は 1 丸 1 丸各々 $\sigma \phi$ との比較, および傾向においても,大体逆相関の常道の域内に収 まっているようだ.

(3) 2010 年 3 月 1,6 日

弧状沿岸砂州中心部の測線において (Fig. 12), Md φ は、 汀線より沖へ約 50m の地点~沖へ約 250m の地点間 の Nearshore の 5 丸で 1.25~1.75 o の値を示し、中砂 で組成する. 汀線より沖へ約 300m の地点~沖へ約 450m の地点間の2丸で0.75~1.00φの値を示し、中砂に極 めて近い粗砂で組成している. 汀線より沖へ約 470mの 地点付近の Trough (底) 沖側近傍の1 丸で-0.22 φの 値を示し、粗砂にやや近い極粗砂で組成となる. 汀線 より沖へ約 480m の地点~沖へ約 550m の地点間の 3 丸 で1.75~1.90 oの値を示し、細砂に極めて近い中砂で 組成となった. 汀線より沖へ約 550m の地点〜沖へ約 950mの地点間の5丸で2.20~3.00 oの値を示し、中砂 に極めて近い細砂と微砂に極めて近い細砂で組成と なっている.この測線の底質採取時期は冬季の真最中 からやや終焉寄りである. それに, 観測桟橋の橋脚の ような遮るものがなくなって一年半過ぎた今、猛烈な 水の流れとして各箇所に作用した事がわかる.この測 線の地形で、Trough(底)の岸側手前の汀線より沖へ 約 250m の地点~沖~約 350m の地点間に厚さ約 0.3~ 0.5m くらい砂の堆積で膨らみがある.南西から北東へ 向かう強烈な沿岸流により,人工リーフ(潜堤)の上 およびその沖側近傍に堆積の多量な砂が運ばれて来て 膨らみの箇所に堆積し、混合したものと思われる.次 に,猛烈に発達する離岸流により,岸から沖へ向かっ て粗粒側へ分級作用を加えながら Trough (底) まで運 んだようだ. Trough (底) に堆積の砂のうち粗粒成分を

中心に Bar (Top) 岸側斜面まで押し上げて堆積させ, Bar (Top) より沖へは細粒側へ分級作用を加えて運ん だ.しかし,水深 11.0m, 12.0mの二地点では,岸から の影響は見られない.全体的な傾向は"幅の広いV字 型"の形状を示す.

σ φは, 汀線より沖へ約 50m の地点~沖へ約 250m の 地点間の5丸で、岸側から沖側へある程度一定の値を 示し,推移する. 汀線より沖へ約 300m の地点〜沖へ約 480mの地点間の3丸で、沖側へ向かって急に値が大き くなり、淘汰を悪くした.沖側の位置へ移るにつれて 主要成分が粗粒化し、累積曲線上の16%に対応するφ 値が大きく、84%に対応するφ値が小さく、それぞれ 粗粒側へ移動する.二つのφ値間(σφの2倍)が徐々 に広がり、淘汰を悪くして行った. 汀線より沖へ約 480m の地点~沖へ約 720m の地点間の 6 丸で,沖へ向 かって値が小さくなって行き、右肩下がりとなる. 汀 線より沖へ約 800m の地点〜沖へ約 920m の地点間の水 深11.0m, 12.0mの2丸で主要成分が細粒化し,累積曲 線上の16%に対応する φ 値が小さく,84% に対応する ↓値が大きく、それぞれ細粒側へ移動する.二つの
↓ 値間 ($\sigma \phi \sigma 2$ 倍) が広くなり, 淘汰を若干悪くした. 淘汰を悪くした Trough (底) 前後の3丸と Offshore の 2 丸を除いた時,全体の傾向は大体,低い位置を維持 しながら緩やかな右肩下がりを示す.

α φは、汀線より沖へ約 50m の地点~沖へ約 250m の 地点間の5丸のNearshore で、淘汰度が一定のまま沖 側へ移るごとに主要成分が粗粒化して行っている. こ の事象から、累積曲線上の16%に対応する。値より粗 粒な成分が微量あるいは少量付加する.粗粒側の"tail" が細粒側のそれより微少たりとも長くなり、Moが Md φより粗粒側に位置し、それぞれ負にシフトした. 汀 線より沖へ約 320m の地点付近の1丸は, Mdφで詳述し たように堆積した膨らみの箇所である.一つ岸側手前 の丸より主要成分が粗粒化し、淘汰が良くなった.累 積曲線上の 16%, 84%にそれぞれに対応するφ値間 (σ φ の 2 倍)が狭くなりながら粗粒側に動いた.上 の事象につれて Md φ が M φ を飛び越えて粗粒側へ移る. 細粒側の"tail"が粗粒側のそれより微少たりとも長 くなり、正にシフトした. 汀線より沖へ約 400m の地点 〜沖へ約 470m の地点間の Trough (底) とその一つ沖 側の2丸は、それぞれ負、正とシフトしている.二つ の丸共に主要成分が粗粒化し、淘汰が悪くなった.累 積曲線上では、礫の増加で Moが Mdoより粗粒側に、 一方,粗粒成分の増加で Md o が Mo より粗粒側に,と それぞれ移動し,粗粒側に,細粒側に,相対する"tail" より微少たりとも長くなり負,正にシフトした. Bar (Top) 岸側斜面より沖側の正にシフトした6丸は常道 である.水深 9.0m, 10.0mの Offshore 2 丸は負にシフ

トした. 猛烈に発達した離岸流が Nearshore に多量堆 積の礫および粗粒成分を Bar (Top) を飛び越えて運び, 堅くしまった Offshore の細粒な砂の上を浮力も手伝 い転がって行き,この位置に堆積,混合した.この微 量あるいは少量の礫,粗粒成分が累積曲線上で,粗粒 側の"tail"を細粒側のそれより微少たりとも長くさ せ,M ϕ が Md ϕ より粗粒側に位置し,負にシフトした.

 $\beta \phi di$, $\sigma \phi ondeleded 1$ 丸, 1丸比べた時,逆相関の ようだ.全体的に尖度が割合大きい値に出ているのに 対して, $\sigma \phi ondiが小さめに推移し,分級作用がかな$ り進んだ事がわかる. 底質採取日が3月1日(一部3月6日)であって,冬季に猛烈に発達する水の流れの作用を受けたに違いない.累積曲線上で16%,84%の $二つにそれぞれ対応する <math>\phi$ di間($\sigma \phi on 2$ G)が計算 上,割る値として5%,16%の二つにそれぞれ対応す る ϕ di間と84%,95%の二つにそれぞれ対応する ϕ di 間,の二つの ϕ di間の和が大体,通常の値に出ている 事から図の様相となった.

弧状沿岸砂州接合部の測線において (Fig. 13), Md φ は、 汀線より沖へ約 100m の地点~沖へ約 230m の地点 間の3丸で1.50~2.300の値を示し、細砂にやや近い 中砂と中砂にやや近い細砂で組成する. 汀線より沖へ 約270mの地点~沖へ約670mの地点間の6丸で2.10~ 2.90 φの値を示し、中砂に極めて近い細砂と微砂寄り の細砂で組成している. 去年のこの地形で極深部が溝 の様相を呈し、極浅部との比高も約1.9mであった.そ れが、今回のこの地形では、極深部が沖側から押され たようにして埋め立てられて,極浅部との比高も約 0.2~0.3mと棚状化した.この事象により,去年の極深 部,極浅部の位置より約 50.0m 程汀線に近付いた事が わかる. 観測桟橋撤去により遮る物がなくなって一年 半後の冬季のため、南西から北東へ向かう沿岸流が猛 烈に発達して、人工リーフ(潜堤)の上やその沖側近 傍に堆積の多量な細粒砂が運び込まれて Nearshore 周 辺に堆積したようだ.この沿岸流の上手側隣りの弧状 沿岸砂州中心部では、猛烈に発達した離岸流が沖側へ 向かって流れ下る事により、沿岸流とでベクトルの合 成が起こり北へ向かって進む. この水の流れが弧状に なった砂州の岸側縁を回り込むようにして砂を運びな がら進み、接合部の極浅部を沖側から押し上げるよう にして,極深部を埋め尽くしたのである.よって,こ の測線全体が極度に細粒化したのである.

σ φは, 汀線より沖へ約 100m の地点〜沖へ約 230m の地点間の 3 丸で, 沖へ向かって値が大きくなってい る. この 3 丸は, Nearshore と極深部の位置で, 主に 南西から北東へ向かう沿岸流によって運ばれた砂が堆 積し, 図のような淘汰度になった. 特に一番沖側の丸の

極深部は、Mdoで詳述のような堆積の仕方をしたので ある. 岸から沖側の丸に移るごとに主要成分が粗粒化 し、淘汰が悪くなって行っている.累積曲線上で16%、 84%にそれぞれ対応するφ値が大きく、小さく、それ ぞれ粗粒側へ移動する. そのφ値間(σφの2倍)が 徐々に広がって行き、淘汰が悪くなって行った. 汀線 より沖へ約 270m の地点~沖へ約 670m の地点間の 6 丸 は、3 丸ずつ上下二段に別れて岸側から沖側へ向かっ て値が小さくなって行っている.上述の事象は,順次, 値が上下しながら6丸全体として右肩下がりの傾向を 示す. つまり, 水の流れが斑に作用を加えた事が推測 できる. Md φ で詳述のように、6 丸は沖側の位置へ移 るにつれて主要成分が細粒化している.累積曲線上の 16%,84%に対応するそれぞれのφ値が大きく、小さ く, それぞれ細粒側に動き, 二つのφ値間 (σφの2 倍)が3丸ずつ、上下二段に別れて狭まって行くので ある.

 $\alpha \phi di, 5 丸が負に, 4 丸が正にシフトしている. こ$ の測線は主に南西側から,および沖側から砂の供給を受けて全体が細粒化した. この事象から負に,あるい $は正に,それぞれシフトするのは、Md <math>\phi$, $\sigma \phi$ との関 係に従い主要成分より粗粒な,あるいは細粒な少量ま たは微量成分が累積曲線上で 16%と 84%のそれぞれ 二つに対応する ϕ 値より粗粒側,あるいは細粒側に, その相対する "tail" より微少たりとも長い事が M ϕ の値に大きく反映する. M ϕ が Md ϕ より小さいか,あ るいは大きいかにより,負あるいは正にシフトが決ま り,その度合も決まってくる.

 $\beta \phi t, 1 丸, 1 丸, \sigma \phi on the bar of the b$

(4) 2010 年 8 月 17 日

弧状沿岸砂州中心部の測線において (Fig. 14), Md φ は, 汀線より沖へ約 30m の地点〜沖へ約 100m の地点間 の2丸で-0.60~0.20 φの値を示し, 極粗砂と極粗砂に 近い粗砂で組成する. この2丸は極めて汀線に近い事 もあり, また, 夏季の真最中でもある. この事象から, 北東から南西へ向かう沿岸流によって多量な礫を含む 粗粒砂が運ばれて来て堆積し, 混合したようだ. 汀線

より沖へ約100mの地点~沖へ約200mの地点間の3丸 の Nearshore で 1.90~2.00 ¢ の値を示し, 極めて細砂 に近い中砂で組成している. 汀線より沖へ約 230m の地 点~沖へ約460mの地点間の4丸で-0.10~1.62¢の値 を示し,極粗砂,粗砂,中砂でそれぞれ組成となった. この4丸はNearshore, Trough (底) とその岸, 沖側近 傍にそれぞれ位置していて, 汀線付近に多量堆積して いる礫を含む極粗砂、粗砂を発達した離岸流が中砂お よび細砂に極めて近い中砂の堆積の箇所を飛び越えて 流れ下りながら運び, Trough (底) に堆積, 混合した. 離岸流は Nearshore の斜面を流れ下る時の加速度も加 わって、Trough(底)での堆積物を細粒側に分級作用 を加えながら迫り上がるようにして Bar (Top) 岸側斜 面を運び上げ、Bar (Top) 近傍に堆積となる. 汀線よ り沖へ約 460m の地点~沖へ約 930m の地点間の 7 丸で 1.80~3.00 φ の値を示し、細砂に極めて近い中砂と細 砂,および微砂に極めて近い細砂の組成である.Bar

(Top) 沖側近傍の水深 8.0m までが岸側から運ばれて 堆積したようだ.しかし,水深 9.0m より沖側の 4 丸の Offshore では細砂および微砂に極めて近い細砂が滞 留している状態で,岸からの水の影響をあまり受けな い.水深 9.0m が移動限界水深である事がわかる.全体 が"Nの文字"のような形状で変化する傾向がある.

σ φは, 汀線より沖へ約 30m の地点~沖へ約 430m の 地点間の 8 丸が, 岸から沖へ向かって右肩上がりで順 次値を大きくして行って一番の頂点に達する. この頂 点は Trough (底) に位置し, これより沖へ向かって順 次値が小さくなって行って Offshore に着く. このうち Bar (Top) 岸側近傍の水深 8.0m では離岸流が Md φで 詳述のような動作により淘汰が良くなった. また, Bar (Top) の水深 7.0m とその沖側近傍の水深 8.0m, 9.0m では堆積と混合の仕方によって値が大, 小, 大と変化 する. 全体の傾向は "裾野の広い山型"の形状で変化 している.

 $\alpha \phi di$, 6丸が負にシフトし, 10丸が正にシフトし た. 負にシフトしている Nearshore と Trough (底) 岸 側近傍の3丸は, 主要成分が1丸で粗砂,沖側の2丸 で順次,中砂から粗砂へと粗粒化している. $\sigma \phi$ の値 は岸側から沖側へ移るにつれて大きくなる. つまり, 累積曲線上で16%,84%のそれぞれ二つに対応する ϕ 値間($\sigma \phi$ の2倍)が広がると共に粗粒側へ移動する. 上述の事象から,主要成分より粗粒な成分の礫,極粗 砂が少量あるいは微量付加する事により,累積曲線上 の16%に対応する ϕ 値より粗粒側に,84%に対応する ϕ 値より細粒側に,より微少なりとも長い"tail"を 有する事で,M ϕ が Md ϕ より粗粒側に位置し,負にシ フトとなった.一方,同じく負にシフトする沖側の Offshoreの3丸は,主要成分が微砂に極めて近い細砂 である事,また、 $\sigma \phi$ の値が沖へ向かって小さくなっ て行っている.つまり、累積曲線上の16%、84%のそ れぞれ二つに対応する ϕ 値間($\sigma \phi$ の2倍)が徐々に 狭くなりながら細粒側へ移って行く.上述の事象から, Nearshore に多量な礫を含む粗粒成分が堆積し、それ らのうちの少量あるいは微量が離岸流によって運ばれ、 Bar (Top)を飛び越えて堅くしまった細粒砂の堆積し た緩い傾斜を浮力も手伝って"ころころ"と転がって 行って 0ff shore に体積、混合したと考えられる.この 少量あるいは微量の礫を含む粗粒成分が累積曲線上の 16%に対応する ϕ 値より粗粒側に、84%に対応する ϕ 値より細粒側に、より微少なりとも長い"tail"を有 する事で M ϕ が Md ϕ より粗粒側に位置し、負のシフト になった.全体の傾向は"Wの文字"のような形状を して正、負、正、負、正と変化して行った.

 $\beta \phi di$, 2 丸を除いた全体の傾向が"横に開いたU 字型"のような形状で変化してる. $\sigma \phi e detev e dete$

弧状沿岸砂州接合部の測線において (Fig. 15), Md φ は、 汀線より沖へ約 120m の地点~沖へ約 250m の地点 間の Nearshore と極深部岸側近傍の 3 丸で 0.04~2.01 ↓の値を示し、極粗砂に極めて近い粗砂と粗砂に極め て近い中砂と中砂に極めて近い細砂でそれぞれ組成す る. 汀線より沖へ約 260m の地点~沖へ約 500m の地点 間の極深部(水深 6.0m),極浅部(水深 6.0m)とその 沖側近傍の3丸で1.35~2.51 φの値を示し、中砂と中 砂に極めて近い細砂と細砂で組成している. 汀線より 沖へ約 520m の地点~沖へ約 700m の地点間の 4 丸で 2.80~2.90 φ の値を示し、微砂に極めて近い細砂で組 成となった.この測線の地形は2010年3月6日に測量 の頃から棚状化が始まったようだ.これ以後,2011年 7月27日,2012年7月24日,2014年9月30日と, それぞれの測量においても棚状化して行っているのが 確認できる.従って、中心部の測線においては典型的 な Bar 型断面形であるが、明瞭な弧状沿岸砂州である かは疑わしい.上述の事象から, Nearshore 周辺に堆積 の粗粒成分である粗砂、中砂は夏季において、北東か ら南西へ向かう沿岸流によって運ばれて来た可能性が ある.一方,細粒成分の細砂は、冬季に南西から北東 へ向かう沿岸流と離岸流により激しく細粒側に分級作 用を受けて運ばれて来たようだ.全体の傾向は沖へ向 かって単調に右肩上がりで細粒化して行っている.上 述のように,比高の有無によって粒度組成が重大に左 右する事がわかる.

 $\sigma \phi di$, 汀線より沖へ約 120m の地点〜沖へ約 200m の地点間の 2 丸は非常に値が大きく,大変淘汰が悪い. 汀線より沖へ約 220m の地点付近の 1 丸は極深部岸側 近傍と言う位置でもあり,細粒成分の細砂が激しい分 級作用を受け,運ばれて来て堆積した事から, $\sigma \phi$ の 値が急に下がった. 汀線より沖へ約 550m の地点付近の 水深 8.0m の丸は,今まで多くの経験で変則的な堆積を する事から,今回も微砂に極めて近い細砂の堆積によ り $\sigma \phi$ の値が急に上がり,全体の傾向から逸脱した. 全体の傾向は岸から沖へ向かって右肩下がりで値が小 さくなって行く.

α φは, 3 丸が負にシフトし, 7 丸が正にシフトして いる. 負にシフトしている3丸のうち, 岸側2丸の水 深 4.0mの Nearshore と水深 6.0mの極深部は主要成分 が中砂の組成で細粒化し、淘汰も特に悪い、やや悪い である.この事象から、礫を含む粗粒成分が微量ある いは少量混合している事によって累積曲線上の 16% に対応するφ値より粗粒側に、84%に対応するφ値よ り細粒側に、より微少なりとも長い"tail"を有する 事で Mφが Mdφより粗粒側に位置し, 負にシフトした. 一方,水深 7.0m の極浅部沖側斜面の 1 丸は,主要成分 が細砂の細粒成分で組成していて淘汰も割合良い事か ら, 礫を含む粗粒成分が微量あるいは少量, 混合して いたろう.この微量あるいは少量の分だけ、累積曲線 上の16%に対応する
φ値より粗粒側に、84%に対応す るo値より細粒側に、より微少なりとも長い"tail" を有する事で Moが Mdoより粗粒側に位置し、負にシ フトとなった. 但し, "tail" とは, 累積曲線上の Md φ と粗粒側の16%に対応する。値,細粒側の84%に対応 する。値,のそれぞれ間隔の事である.

 $\beta \phi t$, 全体の傾向として, $\sigma \phi n \mu \phi h \mu \phi$ 向かって右肩下がりで変化しているのに対して, 水深 8.0m, 9.0m, 11.0m の 3 丸を除いて右肩上がりで変化 し, 大体逆相関の傾向を示している.常道を逸脱した 例外の 3 丸は,累積曲線上で 16%,84%のそれぞれ二 つに対応する ϕ 値間 ($\sigma \phi$ の 2 倍,割る側)の主要成 分が微砂に極めて近い細砂の組成であるにもかかわら ず分級作用が割合緩慢であった.上述の事象に伴なっ て 84%,95%のそれぞれ二つに対応する ϕ 値間に混合 し,堆積している細粒成分が少量すぎた.5%,16%の それぞれ二つに対応する ϕ 値間,上述の ϕ 値間との二 つの和(割られる側)の値が小さすぎた事が常道を大 きく逸脱した一つの要因となった.



At the central measuring line on the crescent-shaped bar.

At the jointed measuring line on the crescent-shaped bar.

Fig.16 The correlation between Md ϕ and $\sigma \phi$, $\alpha \phi$, in the sediment of the sea bottom.

(5) $Md\phi \ge \sigma \phi$, $\alpha \phi \sigma$ 相関関係

まず, (Fig. 16) 内の記号を説明すると, 弧状沿岸砂 州中心部の測線 (Bar 型断面形) で, (a): Nearshore, (b): Trough (底) とその前後, (c): Bar (Top) と その前後, (d): Offshore. 弧状沿岸砂州接合部の測 線 (Step 型断面形) で, (e) Nearshore, (f): 極深 部とその前後, (g):極浅部とその前後, (h): Offshore, とそれぞれ明記する.

弧状沿岸砂州中心部の測線(Bar 型断面形) で $Md\phi$ と $\sigma\phi$ の相関関係において,全体の傾向は, $Md\phi$ が左

から右へ細粒化して行くにつれて $\sigma \phi$ は右肩下がりで 値が小さくなって行き,区分で表わすと(b),(a), (c),(d)の順で小さくなっている.区分(b)で は Md ϕ が-0.56~1.23 ϕ の値を示し,極粗砂,粗砂,中 砂で主要成分を組成している.上述の事象に対し, σ ϕ は 0.535~2.450の値を示し淘汰が良いから大変悪 いの様相で,主要成分が細粒化の方へ向かって右肩下 がりで順次値が小さくなる.主要成分が極粗砂で組成 し,かつ淘汰が極めて悪い丸は主に観測桟橋撤去以後 に区分(b)の位置で採取した底質で,特に 2009年

10月15日が顕著である事がわかる. 観測桟橋の橋脚 により塞き止められていた Nearshore 周辺の多量な礫 を含む粗粒成分あるいは細粒成分が撤去後一年の間に 両方向からの沿岸流や離岸流によって運ばれ、一番の 堆積場の区分(b)の位置に堆積する事で上述の事象 となった. 区分(a)では、Md φ が-0.51~1.97 φ の値 を示し, 極粗砂, 粗砂, 中砂で主要成分を組成してい る.上述の事象に対し、σ φは 0.360~0.805 の値を示 し、全体の傾向に反し淘汰が良いから悪い、と主要成 分が細粒化して行くにつれて右肩上がりに値の大きく なる傾向が希薄ながら見られる. 主要成分が中砂で組 成の場合は大体全体の傾向の域に乗っているが,1丸 だけ逸脱して淘汰が悪く,値がやや大きい.全体の傾 向から逸脱し、この区分の傾向に乗じる4丸は主要成 分が極粗砂,粗砂の組成である.この事象から,この 区分の位置において, 主要成分が極粗砂, 粗砂と粗粒 化した際に淘汰が良くなって行く事がわかる.区分(c) では、Md φ が 1.79~2.56 φ の値を示し、細砂に極めて 近い中砂と細砂で主要成分を組成する.上述の事象に 対し, σ φは 0.515~0.655 の値を示し, 全体の傾向の 域に乗っているが、若干上下に長いやや楕円に近い形 状である. Trough (底) は礫を含む粗粒成分を中心と する堆積場である.上述の事象から,沿岸流と離岸流 が分級作用を加えながら堆積物を多量運んだに違いな い. 特に離岸流が Nearshore 周辺に多量堆積の礫を含 む粗粒成分、細粒成分を緩い傾斜の下り坂を浮力も手 伝って流れ下るように運んで Trough (底) に堆積させ る. 次に, この堆積物に対し細粒側に分級作用を加え ながら急傾斜の Bar (Top) 岸側斜面を迫り上がるよう にして運び、Bar (Top) 周辺に堆積させる事から、区 分(c)の様相となった.区分(d)では、Md φ が 2.52 ~2.99 φの値を示し、細砂と微砂に極めて近い細砂で 主要成分を組成している.上述の事象に対して, σ φ は 0.295~0.615 の値を示し、全体の傾向の域内で変化 している.縦に細長い楕円のような形状で淘汰が "や や良いから極めて良い"という具合に縦列である. Offshore では細砂と微砂が堆積砂の大部分を占め,強 い水の流れの時にのみこの区分内で移動する. 冬季等 で猛烈に発達した離岸流により, Nearshore 周辺に多 量な礫を含む粗粒成分が堆積しているうちの少量ある いは微量が運ばれて、小高い Bar (Top) を飛び越えて 緩やかな下り坂を浮力も手伝って"ころころ"と転がっ て行き、この区分内に堆積となる.この少量あるいは 微量さが次述となる, α φ の負あるいは正にシフトす るために大きく反映しているのである.

 $Md\phi \ge \alpha \phi の相関関係において全体の傾向は、<math>Md\phi$ が左から右へ細粒化して行くにつれて正,負,正,負, 正と順次シフトし、ちょうど "Wの文字"のような形 状で、微少右肩下がりで変化する.区分で表わすと、 (b), (a), (c), (d)の順番で Md φ の細粒化につ れて正, 負どちらかにシフトする. Md φ が 1.0 φ より 粗粒側で、区分(a)が区分(b)に取り囲まれてい る部分がある.区分(b)では、Mdφが-0.56~1.23φ の値を示し、6丸が負に、8丸が正に、とそれぞれシフ トし,区分(a)の一部分を取り囲んでいる.区分(a) では, Md φ が-0.51~1.97 φ の値を示し, 13 丸が負に, 6丸が正に、とそれぞれシフトし、Md φ が 1.0 φ より粗 粒側の負,正にそれぞれシフトしている2丸,3丸の み区分(b)に取り囲まれている.区分(c)では, Md φ が 1.79~2.56 φ の値を示し、1 丸が負に、11 丸が 正にそれぞれシフトしている.大部分の11丸が正,一 番 Md o の細粒化した1丸が負、とそれぞれのシフトに より,区分としては細長い形状になった.区分(d) では、Md φ が 2.52~2.99 φ の値を示し、10 丸が負に、 3 丸が正に、とそれぞれシフトし縦列となった.四つ の区分のうちで最も Md φ が細粒で、また、主要成分が 細砂、微砂で組成の Offshore でありながら 10 丸も負 にシフトしたか. それは、先に論述したように、猛烈 に発達した離岸流により運ばれて来た礫を含む粗粒成 分が少量あるいは微量の混合によって、累積曲線上の 16%に対応するφ値より粗粒側に、84%に対応するφ 値より細粒側に、より微少なりとも長い"tail"を有 する事で, Mφが Mdφより粗粒側に位置する事となる.

弧状沿岸砂州接合部の測線(Step型断面形)で Md φ と σ φ の相関関係において,全体が右上端に寄り,中 心部の測線のこの関係図より小規模ながら左から右へ 主要成分が細粒化して行くにつれてσφはやや急傾斜 で右肩下がりに値が小さくなって行く. 区分で表わす と (e), (f), (g), (h) の順番に小さくなって行 く.区分(e)では,Mdφが-0.03~2.26φの値を示し, 粗砂に極めて近い極粗砂、粗砂、中砂、細砂で主要成 分を組成する.上述の事象に対し、σ φ は 0.560~ 1.395の値を示し、"大変淘汰が悪いからやや淘汰が良 い"の様相で、先のこの関係図よりもやや急傾斜を保 ちながら右へ主要成分が細粒化するにつれて、右肩下 側では、区分(e)が区分(f)を完全に取り囲む形 状をして,両区分共に右肩下がりに値が変化している. 区分(f)では、Md φ が 0.45~2.01 φ の値を示し、粗 砂、中砂、中砂に極めて近い細砂で主要成分を組成し ている.上述の事象に対し, σ φは 0.625~1.060 の値 を示し, Md φ の粗粒側から 2.0 φ まで区分(e) に取り 囲まれた状態で、右肩下がりに淘汰を良くして行って いる.区分(g)では、Md φ が 1.88~2.67 φ の値を示 し、細砂に極めて近い中砂と細砂の主要成分の組成で ある.上述の事象に対し、σφは0.470~0.750の値を

示し、"「型"のような形状で "淘汰がやや悪いからや や良い"と左側から右側へ Md ϕ の細粒化と共に右肩下 がりに値が変化している. 区分(h)では、Md ϕ が 2.68 ~2.93 ϕ の値を示し、細砂と微砂に極めて近い細砂の 主要成分の組成となる.上述の事象に対し、 $\sigma \phi$ は 0.315~0.740の値を示し、淘汰が "やや悪いから良い" と細長く縦列している.

 $Md\phi \geq \alpha \phi の相関関係において、全体の傾向は、Md$ φが左側から右側へ細粒化するにつれて不明瞭である にしろ, 負から正へと微妙に右肩上がりで値が変化し ている. 区分で表わすと (e), (f), (g), (h) の 順番で、大体右肩上がりのそれぞれシフトである.区 分(e)では、Md φ が-0.03~2.26 φ の値を示し、3 丸 が負に、5丸が正に、とそれぞれシフトしている.区分 (f)では、Md φ が 0.45~2.01 φ の値を示し、5 丸が 負に、1丸が正に、とそれぞれシフトし、丸の位置関係 で不明瞭ながら区分(e)に取り囲まれているようだ. この測線の地形から極深部を見ると、1 回目は極浅部 との比高も約2.0mと生じ、典型的なStep型断面形で あった.2回目に約0.8m程埋め尽くされ,幅も狭く溝 の様相となり、極深部と極浅部の比高も約 1.7m 程と なった.3,4回目で完全に棚状化し、両部の比高も0.2 ~0.3m となった.この事象から,極深部には沿岸流に よって運ばれて来る礫を含む割合粗粒な砂が堆積し,

もう一方,沿岸流と離岸流のベクトルの合成で発生す る北向きの強烈な水の流れが砂を伴なって,弧状と なった砂州の岸側の縁を回り込むようにして進む.極 浅部では,その水の流れが沖から岸へ向かう流れに変 換し,極浅部を押し崩すように細粒な砂を極深部に堆 積させ,混合する事になる.上の論述から,混合になっ たうちの少量か,あるいは微量の礫を含む粗粒成分が 累積曲線上の16%に対応するφ値より粗粒側に,84% に対応するφ値より細粒側に,より微少なりとも長い "tail"を有する事で,Mot Mdoより粗粒側に位置

し、区分(f)の大部分の丸が負にシフトとなった. 区分(g)では、Mdφが1.88~2.67φの値を示し、6丸 が負に、5丸が正に、とそれぞれシフトして、Mdφが左 から右へ細粒化するにつれて細長い区分の形状で急激 な右肩下がりに正から負へと変化している.つまり、 横からの水の流れによって礫を含む粗粒成分が少量あ るいは微量の混合があるか、ないかにより決まるよう だ.Mdφが2.30φを大体境として細粒側が負に、粗粒 側が正にとおおよそ半々ずつシフトした.区分(h) では、Mdφが2.68~2.93φの値を示し、2丸が負に、 13丸が正に、とそれぞれシフトして細長く縦列してい る.負にシフトした2丸については、強烈に発達した 沿岸流と離岸流のベクトルの合成によって生じる北向 きの流れが、礫を含む粗粒成分を伴なって弧状となっ た砂州の岸側の縁を回り込むように進む. 岸へ向かう 変換点付近で勢い余り砂州の頂上付近を飛び越えて進 み,この測線の Offshore に堆積させ,堅くしまった細 粒な砂と混合するのである. その混合砂のうち,少量 あるいは微量の礫を含む粗粒成分が累積曲線上で区分 (f)と類似な現象を生じ,2丸を負にシフトさせた. 上の論述の勘案からして,Bar型の測線の同区分(d) と負,正へとそれぞれシフトする丸の数が逆転した事 がわかる.

3.3 構成正規分布集団による解析

一般に、流体の作用のもとで堆積した細粒な岩屑の 多くは、 粒径の対数値に対する重量頻度がしばしば正 規分布か、またはそれに近い分布をする事が経験的に 知られている.しかし、実際には、多くの堆積物は正 規確率紙に累積頻度曲線を描いた場合に、屈曲の変換 点を示し、オーバーラップした複数の正規分布集団か ら構成されている. すなわち, 粒径分布がいくつかの 正規分布集団の合成からなっている.いくつかの図は、 粒度分析の結果を,正規確率紙の横軸に φ 値をとり, 縦軸に重量頻度の累積頻度曲線を描いた.次に、屈曲 の変換点の位置を的確に見出すために、重量頻度分布 曲線によって、二つの集団がオーバーラップする粒径 を吟味した.二つの変換点の間が構成正規分布集団の 一つとして、小さな黒点を描点し直線を引く.数本の 直線が引かれ、構成正規分布集団の分離が行なわれた 事になる.

分離した構成正規分布集団を図上で再び合成して, もとの累積頻度曲線と比較して正確に分離が行なわれ たかどうかを検定した.白丸は,分離した構成正規分 布集団の示す直線を図上で再び合成した描点である. 白丸は,もとの累積頻度曲線の上に大体良くのってお り,構成正規分布集団の分離が良い精度で行なわれた 事を示している.また,粒度分析も高い精度で行なわ れた事がわかる.

今回は,2008年6月28日,2009年10月15日,2010 年3月1日,2010年8月17日の4回,四ッ屋浜の観 測桟橋跡周辺の海底底質採取の試料を用いて解析し, 考察する.1回につき,弧状沿岸砂州中心部と接合部 を通る岸沖方向の2側線とし,各々の測線3点ずつ行 なった.

最後に,定点0より南西へ約300mより南西側に既設 の人エリーフ(潜堤)の上もしくは沖側近傍の底質も 解析し,考察する.これにより,底質の需要と供給お よび漂砂源も考察したい.

(1) 2008年6月28日

弧状沿岸砂州中心部の測線(Fig. 17)において,水 深4.0mの Nearshore では, Md φ が−0.27 φ の極粗砂を 1.8%, 0.77 ϕ の粗砂を 72.1%, 1.49 ϕ の中砂を 25.8% 2.45 ϕ の細砂を 0.2%, でそれぞれ構成する.水深 9.0m の Trough(底)では, Md ϕ が-0.27 ϕ の極粗砂を 40.6%, 0.63 ϕ の粗砂を 39.4%, 1.62 ϕ の中砂を 12.2%, 2.53 ϕ の細砂を 0.9%, でそれぞれ構成している.水深 6.0m の Bar(Top)では, Md ϕ が 0.13~0.97 ϕ の粗砂を 10.2%, 1.83 ϕ の中砂を 70.7%, 2.70 ϕ の細砂を 17.7%, でそ れぞれ構成となる.

この測線の地形は観測桟橋撤去の大体三ヶ月前の 測量である.同時に底質採取もそうである.この測線 の地形(Bar型断面形)を見ると,水深4.0mのNearshore



Fig.17 At the central measuring line on the crescentshaped bar.

付近に厚さ約 0.5m 程の砂が堆積しているのがわかる. この位置は、斜杭 3本組とする 2ヶ所にあたり、南西 あるいは北東両方向からの沿岸流によって運ばれて来 る砂・礫を多量、塞き止める事によって堆積し、地形 に示す膨らみとなった.水深 9.0mの Trough (底) で は、極粗砂と粗砂で 80%近くの集団を構成しているよ うに、二種類の測線のうち一番の堆積場である.特に、 礫を含む粗粒成分の堆積が顕著に成り易い.南西およ び北東の両方向からの沿岸流によって運ばれて来る底 質と Nearshore から離岸流によって運ばれて来る底質 が水深の一番深いこの位置で混合となり、前述の集団



Fig.18 At the jointed measuring line on the crescentshaped bar.

構成になった.水深 6.0mの Bar (Top) では,細粒成分 の堆積場でもあり,図のように極めて細砂に近い中砂 が 70.7%で集団を構成している.強烈に発達した離岸 流が加速度を付けて Nearshore を流れ下り,Trough(底) の堆積物を細粒側に分級作用を加えながら急傾斜の Bar (Top)岸側斜面を迫り上がるように運び上げ,堆 積する事で,前述のような集団構成になった.

弧状沿岸砂州接合部の測線 (Fig. 18) において,水 深 4.0mの Nearshore では、 $Md\phi \dot{M}=0.36\phi$ の極粗砂を 0.8%,0.89 ϕ の粗砂を 10.6%,1.88 ϕ の中砂を 63.7% 2.75 ϕ の細砂を 23.2%,3.52 ϕ の微砂を 1.6%,でそ れぞれ構成する.水深 6.0mの極深部では、 $Md\phi \dot{M}=1.19$ ϕ の小礫を 0.9%, -0.15ϕ の極粗砂を 41.7%,0.84 ϕ の粗砂を 29.4%,1.60 ϕ の中砂を 26.4%,2.57 ϕ の細 砂を 1.1%,でそれぞれ構成している.水深 5.0mの極 浅部では、 $Md\phi \dot{M}$ 0.12 \sim 0.97 ϕ の粗砂を 7.1%,1.90 ϕ の中砂を 61.7%,2.74 ϕ の細砂を 28.9%,3.23 ϕ の 微砂を 2.2%,でそれぞれ構成となる.

(Fig. 4) の地形を見ると、定点0より北東側約150m と約 300m の谷と山の比高が約 2.0m とあり、定点 0 よ り南西側および北東側それぞれ 50m 付近に塞き止めら れた砂・礫が多量堆積しているのがわかる.この測線 の地形 (Step 型断面形) で極深部が本来水深 7.0m に もかかわらず、諸事情で試料を採取できず、その代わ り岸寄りの水深 6.0mの試料を採取し、解析した.この 測線の堆積の状況は、底質採取が冬季から夏季に移行 する境目にあたり、むしろ冬季のなごりである. Nearshore の水深 4.0m では、南西から沿岸流によって 運ばれて来た多量な細粒砂が堆積し、少量の礫を含む 粗粒砂と混合する事によって中砂と細砂で 86.9%の 頻度の構成になった.この沿岸流の上手側に位置する 中心部の測線の Nearshore で水深 4.0m の集団を構成 する頻度と比べて一段と細粒化した.極深部の水深 6.0mでは、去年の夏季に発生した北東から南西へ向か う沿岸流により多量な礫を含む粗粒砂が運ばれて来て, この位置に堆積となった.次に、冬季に強烈に発達し た南西から北東へ向かう沿岸流が細粒砂を直接運び, 離岸流とベクトルの合成による流れで弧状砂州を介し て細粒砂を運ぶ、の両方によりこの位置に堆積する. 前述の礫を含む粗粒砂と混合し、極粗砂と中砂の集団 を構成する頻度が先述の Trough (底) と比べて上がっ た. 極浅部の水深 5.0m では, 前で論述のように, 冬季 における南西から北東へ向かう沿岸流単独および離岸 流とベクトルの合成による流れ、の二つの水の流れが この位置の極浅部に向かって押し上げるように分級作 用を加えながら砂を運び上げ,混合した.上の論述か ら、中砂の 61.7%、細砂の 28.9%、とそれぞれ集団を 構成し、細粒化が顕著に進んだ.

(2) 2009年10月15日

弧状沿岸砂州中心部の測線 (Fig. 19) において,水 深 4.0mの Nearshore では, Md ϕ が-0.08 ϕ の極粗砂を 5.5%, 0.84 ϕ の粗砂を 27.8%, 1.68 ϕ の中砂を 60.7%, 2.64 ϕ の細砂を 5.4%, 3.45 ϕ の微砂を 0.5%, でそれ ぞれ構成する.水深 9.0mの Trough (底) では, Md ϕ が -1.00 ϕ の小礫を 27.5%, -0.57 ϕ の極粗砂を 53.4%, 0.60 ϕ の粗砂を 13.1%, 1.61 ϕ の中砂を 4.2%, 2.78 ϕ の細砂を 1.3%, 3.45 ϕ の微砂を 0.1%, でそれぞれ 構成している.水深 7.0mの Bar (Top) では, Md ϕ が 0.22~0.96 ϕ の粗砂を 2.3%, 1.96 ϕ の中砂を 42.2%, 2.81 ϕ の細砂を 50.0%, 3.06 ϕ の微砂を 5.4%, でそ れぞれ構成となる.

この測線の地形 (Bar 型断面形) は、観測桟橋撤去 後ちょうど一年経過後である.また, (Fig. 2, 3) -① で測量の地形も同様である.まず, (Fig.5) の地形で, 定点0より南西側へ約100mの地点〜北東側へ約50mの 地点間には、 凸レンズの片側のような形状で膨らみが あり、厚さ約1.0m 近くの砂・礫の堆積があるようだ. この測線の汀線より沖へ約 100m の地点で,水深 4.0m の地点にもそれらがいくらか堆積しているのがわかる. 水深 4.0mの Nearshore では、橋脚という妨げる物がな くなった事と10月という夏季の終焉の頃,のこれらの 事象により今まで、自然の節理に従いながら砂・礫の 需要,供給が盛大に行なわれた. 故に,この試料採取 の時期および位置においては、あまり移動する事もな く,割合安定した堆積過程である.上述の事象から, 粗砂の 27.8%, 中砂の 60.7% のようにそれぞれ集団を 構成するようになった.水深 9.0mの Trough (底) で は、冬季の猛烈に発達した離岸流が、多量 Nearshore に堆積の砂・礫を粗粒側に分級作用を加えながら流れ 下り、この測線一番の堆積場であるこの位置に堆積と なった. 上の事象に加えて, 夏季における北東から南 西へ向かう沿岸流が礫を含む粗粒砂を運んで来て堆積 した.小礫の27.5%、極粗砂の53.4%のような集団構 成となり、去年のこの測線のこの位置より一段と粗粒 側の集団を構成する頻度が大きくなった.水深7.0mの Bar (Top) では、猛烈に発達した冬季での離岸流が、 堆積場でもある Trough (底) に多量堆積させ、今度は 混合している砂・礫を細粒側に分級作用を加えながら Bar (Top) 岸側斜面を迫り上がるように運び上げ、こ の位置に堆積させた.よって、中砂の 42.2%、細砂の 50.0%のような集団構成となり、去年のこの測線のこ の位置より一段と細粒側の集団を構成する頻度が大き くなった.

弧状沿岸砂州接合部の測線(Fig. 20)において,水 深4.0mのNearshoreでは,Mdφが-1.88~-1.19φの小 礫を1.1%,-0.19φの極粗砂を26.5%,0.71φの粗砂 を 46.3%, 1.56 φ の中砂を 24.7%, 2.65 φ の細砂を 0.9%, でそれぞれ構成する.水深 6.0mの極深部では, Md φ が-3.11 φ の中礫を 4.8%, -1.15 φ の小礫を 6.0%, -0.30 φ の極粗砂を 38.9%, 0.84 φ の粗砂を 26.4%, 1.58 φ の中砂を 21.3%, 2.66 φ の細砂を 0.9%, でそ れぞれ構成している.水深 4.0mの極浅部では, Md φ が 1.30 φ の中砂を 6.3%, 2.00~2.78 φ の細砂を 82.3%, 3.62 φ の微砂を 11.2%, でそれぞれ構成となる.

この測線の地形(Step 型断面形)は、去年のこの地 形と比べ、一変して極浅部が崩れながら極深部を埋め 立てるように岸側へ近付く様相を呈している.水深 4.0mのNearshoreでは、中心部の測線のNearshoreに あった橋脚がなくなり、水の流れがスムーズになった. この事象により、南西から、北東から、両方向からの 沿岸流が礫を優勢に含む多量な砂・礫を運んで来て、 この位置に堆積させ、混合した.上の事象により、去 年のこの測線の同位置より一段と粗粒化し、極粗砂の 26.5%、粗砂の46.3%、中砂の24.7%、とそれぞれ集 団を構成する頻度になった.水深6.0mの極深部では、 冬季の猛烈に発達した南西から北東へ向かう沿岸流が、 中心部の測線のNearshoreやTrough(底)に多量堆積 している砂・礫をこの測線のこの位置を埋め尽くすよ



Fig.19 At the central measuring line on the crescent-shaped bar.



Fig.20 At the jointed measuring line on the crescentshaped bar.

うに運び,堆積させた.上述の沿岸流と猛烈に発達し た離岸流とのベクトルの合成で分岐した水の流れは, 弧状砂州の岸側縁を回り込むように分級作用を加えて 進み,極浅部の位置では沖側から岸側へ向かって押し 崩すようにしてこの位置に堆積となった.勿論,夏季 に主に発生する北東から南西へ向かう沿岸流も多量な 砂・礫を運び,この位置の埋め立てに大いに荷担した に違いない.上述の事象から,礫の10.7%,極粗砂の 38.9%,粗砂の26.4%,中砂の21.3%,のそれぞれ集 団構成し,去年のこの測線の同位置より一段と粗粒化 した構成となった.水深4.0mの極浅部では,上述のよ うな水の流れによって運ばれて来て,この位置に堆積 となる事で,細砂の82.3%,微砂の11.2%,とそれぞ れ集団構成し,一段と細粒側の集団を構成する頻度が 大きくなった.

(3) 2010年3月1日

弧状沿岸砂州中心部の測線 (Fig. 21) において,水 深 4.0mの Nearshore では, Md ϕ が 0.09~0.87 ϕ の粗 砂を 20.2%, 1.79 ϕ の中砂を 68.4%, 2.63 ϕ の細砂を 10.9%, でそれぞれ構成する.水深 9.0mの Trough (底) では, Md ϕ が-2.10 ϕ の中礫を 1.4%, -1.19 ϕ の小礫を 1.2%, -0.17 ϕ の極粗砂を 19.8%, 0.73 ϕ の粗砂を 47.8%, 1.55 ϕ の中砂を 23.2%, 2.59 ϕ の細砂を 3.7%, 3.68 ϕ の微砂を 0.2%, でそれぞれ構成している.水 深 6.0mの Bar (Top) では, Md ϕ が 1.01~1.83 ϕ の中 砂を 82.9%, 2.73 ϕ の細砂を 16.2%, でそれぞれ構成 となる.

この測線の地形(Bar 型断面形)は、冬季の後半の 時期で、変化の途中のようだ.水深 8.0mの汀線より 沖へ約300mの地点付近に少々の膨らみがあり、砂・礫 の堆積が見受けられる.水深 4.0mの Nearshore では, 冬季に猛烈に発達する南西から北東へ向かって流れる 沿岸流によって、この水の流れの上手側の人工リーフ (潜堤)の上,および沖側近傍に堆積の砂(最後に示 す図による集団を構成する頻度が2008年6月28日の 水深 4.0m Nearshore と 2010 年 3 月 1 日の水深 9.0m Trough (底),の二つの位置の頻度にそれぞれ類似して いる)が分級作用を受けながら運ばれて来て堆積した のではないか.その上,この測線特有の猛烈に発達し, 流れ下る離岸流が特段に細粒側へ分級作用を加える事 により, 去年のこの位置の集団構成と比べて, 粗粒側 の集団構成の頻度が小さく、細粒側のそれが大きく なった.水深 9.0mの Trough (底) では,沿岸流と離岸 流がこの位置付近で衝突し、ベクトルの合成が起こる 事によって,多量な分級作用を受けた砂・礫が堆積し た.本来この位置では、礫を含む粗粒な集団構成の頻 度が大きい事が常道である.しかし、二つの水の流れ が特大に作用した事で、去年のこの位置の集団構成の

頻度と比べ,細粒側の粗砂,中砂の頻度が大きくなり, 粗粒側の礫,極粗砂の頻度が小さくなった.水深 6.0m の Bar (Top)では,強大に発達して Nearshore を流れ 下る離岸流が砂・礫を運び,次に Trough (底)に堆積 の砂・礫に分級作用を加えながら急勾配の Bar (Top) 岸側斜面を迫り上がるように運び上げ,この位置に堆 積させた.上述の事象から,去年のこの測線のこの位 置で,集団構成の頻度が中砂を 42.2%,細砂を 50.0% と二つに分け合っていたが,今回は中砂を 82.9%と, 偏った頻度を示した.

弧状沿岸砂州接合部の測線 (Fig. 22) において,水 深 4.0mの Nearshore では, Md φ が 0.09~0.90 φ の粗 砂を 16.5%, 1.79 φ の中砂を 65.3%, 2.71 φ の細砂を 16.9%, 3.51 φ の微砂を 1.2%, でそれぞれ構成する. 水深 5.0mの極深部では, Md φ が 0.78 φ の粗砂を 34.0%, 1.80 φ の中砂を 54.7%, 2.69 φ の細砂を 10.1%, でそ れぞれ構成している.水深 5.0mの極浅部では, Md φ が 0.91 φ の粗砂を 7.3%, 1.94 φ の中砂を 58.9%, 2.78 φ の細砂を 29.2%, 3.58 φ の微砂を 4.6%, でそれぞ れ構成となる.

この測線の地形 (Step 型断面形) は, 去年細い溝の ような形状で存在していた極深部が今回,強大に発達 した沿岸流,離岸流の二つの水の流れが横から,およ び沖側からと砂・礫を運び、極深部を埋め尽くしてし まった.このような事象から、極深部と極浅部の比高 もほとんどなくなり棚状化した. それに伴ない, 50m 程 岸側へ移動したようだ.水深 4.0mの Nearshore では, 主に南西から北東へ向かう沿岸流により分級作用を受 けて運ばれ、この位置に堆積した過程からみて、去年 のこの測線のこの位置で集団構成の頻度と比べてみる. 粗粒側の小礫、極粗砂の頻度がなくなり、その代わり 細粒側の細砂, 微砂の頻度が出現した. 去年は頻度の 大きさの順番から、粗砂、極粗砂、中砂となったが、 今回は中砂,細砂,粗砂となり,細粒側の頻度が大き く、特に中砂の 65.3% が際立つ.水深 5.0m の極深部 では, 南西から北東へ向かう猛烈に発達した沿岸流が 上手側測線の Trough (底) に堆積の砂・礫に分級作用 を加えて運び、堆積させる. もう一方の離岸流とベク トルの合成で発生する水の流れは、弧状となった砂州 の岸側縁を沿うように砂を運び、極浅部を沖側から押 すように極深部を埋め立て、堆積させた. 上述の堆積 過程により,細粒側の中砂の頻度が大きくなったので ある.しかし、この測線でこの位置のみ若干中砂の頻 度が小さく、粗砂の頻度もわずか大きくなり、粗粒化 した.水深 5.0m の極浅部では、沿岸流の上手側隣り中 心部の測線を離岸流が猛烈な勢いで流れ下り、沿岸流 とベクトルの合成で分岐した水の流れが弧状になった 砂州の岸側縁に沿って回り込むように、またこの位置





の沖側から押すように砂を堆積させた.このような堆 積過程から,粗粒側の粗砂の頻度が小さくなり,細粒 側の中砂と細砂の頻度が大きく,微砂の頻度が出現し た.

(4) 2010年8月17日

弧状沿岸砂州中心部の測線 (Fig. 23) において,水 深 4.0m の Nearshore では, Md φ が-2.19 φ の中礫を 0.9%, -1.15 φ の小礫を 2.2%, -0.19 φ の極粗砂を 51.2%, 0.52 φ の粗砂を 41.6%, 1.51 φ の中砂を 3.1%, 2.44 φ の細砂を 0.4%, でそれぞれ構成する.水深 10.0m の Trough (底) では, Md φ が-1.78~-1.15 φ の



Fig.22 At the jointed measuring line on the crescentshaped bar.

小礫を 8.5%, -0.52ϕ の極粗砂を 44.2%, 0.55ϕ の粗 砂を 32.6%, 1.61ϕ の中砂を 13.0%, 2.63ϕ の細砂を 1.2%, でそれぞれ構成している.水深 7.0mの Bar (Top) では, $Md\phi$ が $0.51\sim0.99 \phi$ の粗砂を 7.3%, 1.88ϕ の 中砂を 63.8%, $2.76\sim2.92 \phi$ の細砂を 28.8%, でそれ ぞれ構成となる.

この測線の地形 (Bar 型断面形) は, 試料採取時に深 浅測量ができず, 11 月 7 日に測量の地形上に点線で描 いた.水深 4.0mの Nearshore では, 試料採取の時期が 夏季の真っ最中で, 主に北東から南西へ向かう沿岸流 が堆積過程に大きく拘わっているようだ.冬季で前回



Fig.23 At the central measuring line on the crescentshaped bar.

のこの位置と比べて粗粒側の粗砂の頻度が2倍になり, 極粗砂が51.2%, 礫が3.1%,となって出現した.逆 に細粒側の中砂が3.1%と極端に頻度が小さく,細砂 もそうなった.要は,この時期,この位置では地形が 冬季のなごりとあって,底質は粗粒化が大きく進む事 がわかった.水深10.0mのTrough(底)では,この時 期,冬季のなごりの地形であり,また,この測線一番 の堆積場でもある.冬季より激しくないにしろ, Nearshoreを流れ下る離岸流が粗粒側に分級作用を加 えながら砂・礫を運び,この位置に堆積させた.一方, 北東から南西へ向かう沿岸流も粗粒側の頻度が大きく



Fig.24 At the jointed measuring line on the crescentshaped bar.

なるように運び, 堆積させたようだ. 上述の事象から, この測線の Nearshore の位置より極粗砂,粗砂の頻度 が若干小さくなり,細粒側の中砂,細砂の頻度が僅か 大きくなった.また,冬季で前回のこの位置と比べて, 粗粒側の礫,極粗砂の頻度が大きく,細粒側の粗砂, 中砂,細砂のそれが小さくなり,微砂の頻度が消滅し た.水深7.0mのBar (Top)では,冬季のような強烈な 水の流れではないにしろ,離岸流が急傾斜となった砂 州岸側斜面を迫り上がるように,Trough (底)に多量 堆積の砂・礫に対して分級作用を加えながら運び上げ, この位置に堆積させた.上述の事象により,冬季で 前回のこの位置に比べて中砂の頻度が小さく,細砂の それが大きくそれぞれ変化し,粗砂の頻度が出現した.

弧状沿岸砂州接合部の測線 (Fig. 24) において,水 深 4.0m の Nearshore では, Md φ が-2.68 φ の中礫を 1.0%, -1.89~-1.22 φ の小礫を 2.8%, -0.29 φ の極粗 砂を 18.9%, 0.76 φ の粗砂を 30.4%, 1.74 φ の中砂を 40.2%, 2.68 φ の細砂を 4.8%, でそれぞれ構成する. 水深 6.0mの極深部では, Md φ が 0.75 φ の粗砂を 44.0%, 1.72 φ の中砂を 51.0%, 2.56 φ の細砂を 4.9%, でそ れぞれ構成している.水深 6.0mの極浅部では, Md φ が 0.16 φ の粗砂を 0.4%, 1.14~1.97 φ の中砂を 69.2%, 2.72 φ の細砂を 26.2%, 3.39 φ の微砂を 4.1%, でそ れぞれ構成となる.

この測線の地形 (Step 型断面形) は、中心部の測線 (Bar 型断面形) と同様な手法で描いており,各箇所 の水深は正確である.完全に棚状化し、極深部と極浅 部の比高も皆無となった. 水深 4.0m の Nearshore で は、冬季で前回のこの位置と比べて、細粒側の中砂、 細砂の頻度が小さく、および微砂の頻度が消滅した. 一方、粗粒側の粗砂の頻度が大きく、および礫、極粗 砂の頻度が出現になった.夏季の後半の頃で、北東か ら南西へ向かって流れる沿岸流が、この位置において 粗粒側の頻度を大きくするのに大きな貢献をした.水 深 6.0mの極深部では,前回のこの位置と比べて粗砂の 頻度が微少大きく、中砂、細砂の頻度が若干小さい. 要は、微妙に粗粒化となったようだ.水深 6.0mの極浅 部では,前回のこの位置と比べて粗砂の頻度が小さく, 中砂の頻度が大きくなり、細砂、微砂で微少に頻度を 小さくしている.この測線の各地点において粗粒化す る事によって、微少かつ微妙に粗粒側の頻度が大きく なっている事がわかる.



Fig.25 On the submerged breakwater.

(5) 人エリーフ(潜堤)の上,およびその沖側近傍

(Fig. 25)において, Md φ が−0.13 φ の極粗砂を 0.5%,
0.81 φ の粗砂を 63.5%, 1.47 φ の中砂を 35.7%, 2.55
φ の細砂を 0.4%, でそれぞれ構成している.

上述の集団を構成する頻度と 4 回の中心部の測線 (Bar 型断面形)の各位置でのそれを比較し,考察し てみる.2008年6月28日の水深4.0mのNearshoreと 2010年3月1日の水深9.0mのTrough(底)における 集団構成が各々頻度に増減の差異があるにしろ,類似 しているようだ.前者の地形(Fig.8)をみると,水深 4.0mのNearshoreの位置に厚さ0.5mくらいの膨らみ がある.南西から北東へ向かう沿岸流によって,人工 リーフ(潜堤)上や周辺に堆積の砂・礫が分級作用を 受けながら運ばれて来て,桟橋の橋脚に塞き止められ 堆積したのではないか.次に後者になると,桟橋撤去 後一年半過ぎ,また冬季でもある事から,自然の節理 に従った二つの水の流れにより分級作用を受けながら 運ばれて来て,水深9.0mのTrough(底)に堆積した であろう.

4. 結語

以上の調査・研究によって次のような知見を得る事 ができた.しかし、まだまだ確証の域に達するには程 遠い.これからも続けて行なって行く必要があるので はないか.

(1) 汀線より沖へ約 200m の地点を汀線に沿った海底地形

両側の人工構造物に挟まれた区域に不完全ながら二 つの谷があり、それらに対応する弧状沿岸砂州があっ た. 観測桟橋撤去後、北東側の谷が砂・礫で埋まって 行った.

(2) 岸沖方向の海底地形

弧状沿岸砂州中心部の測線では,典型的な Bar 型断 面形である. 観測桟橋撤去前から後になるにつれて, Trough (底) と Bar (Top)の比高が約 2.0m から約 3.0m と大きくなった.また,双方の位置が約 50m 程沖側へ それぞれ移動した.

弧状沿岸砂州接合部の測線では,観測桟橋撤去前ま で極深部と極浅部の比高が約 2.0m 程あり,典型的な Step 型断面形を示した.桟橋撤去後一年目頃から,極 深部が沖側から岸側へ向かって砂で埋め立てられて 行った.それに伴ない双方の比高も無くなりつつ,汀 線に近付いて行き,棚状化したのである.

(3) 海底底質の粒度組成(近似計算による)

弧状沿岸砂州中心部の測線(Bar 型断面形)におい て, Md φ は Nearshore で, 岸から沖へ向かって中砂, 粗砂の順で値が小さくなって行く. 極粗砂で最小値を 示し、Trough(底)の位置となる.その位置より沖側 へ細粒化して行き、微砂に極めて近い細砂の組成にな り Offshoreの位置である.全体のおよその傾向は"V 字形"を示す.

σ φは, 桟橋撤去前まで, と一年後の二者が Trough (底)の位置前後を頂点とする"きれいな山型"の形 状で変化する.一年半(冬季)と二年経過後の二者に ついては, 類似な位置を頂点とする"変則的な山型" の形状で変化した.

α φは、四回のうち三回が負にシフトする丸より正 にシフトする丸の方が同数か、多い. 桟橋撤去後一年 目のみが1丸の正、11丸の負とそれぞれシフトした.

 $\beta \phi d, \sigma \phi i$ "山型の形状"で変化したのに対し, 全体的に大きな値で推移している. 桟橋撤去後一年目 のみが2丸だけ $\sigma \phi$ と逆相関し,常道となった.

弧状沿岸砂州接合部の測線(Step 型断面形)におい て,桟橋撤去前まで,と一年半後の冬季で,Md φ が中 砂,細砂と沖へ向かって細粒化の組成である.撤去後 一年目と二年目で,極粗砂,粗砂,中砂,細砂の順に 沖へ向かって細粒化の組成になった.

桟橋撤去前まで、と撤去後一年目の地形にそれぞれ 極深部、極浅部とで約1.0m~2.0mの比高が生じた. σ ϕ は例外や条件により"Nの文字"を裏返したような 形状で、全体に右肩下がりの沖へ向かって淘汰が良く なる傾向を示す.桟橋撤去後一年半(冬季)と二年目 では地形に比高がほとんどなく、岸から沖へ向かって 弧を描くように落ちて行っている.比高の存在が $\sigma \phi$ 、 および粒度組成の変化を大きく左右する事がわかる.

桟橋撤去前と撤去後一年目では、極深部と極浅部の 比高の存在で、 $\alpha \phi$ が極端に二分する事になった。撤 去後一年半(冬季)と二年目では比高もほとんどなく なり、 $\alpha \phi$ の丸の数が半々か、また正側へ優勢にシフ トした.

 $\beta \phi di$, 全体が大きな値を推移し, $\sigma \phi$ との逆相関の傾向もあまりない.

(4) $Md\phi \ge \sigma \phi$, $\alpha \phi の相関関係$

弧状沿岸砂州中心部の測線において、 $Md\phi - \sigma \phi dt$ 変化の幅が広く、 $Md\phi$ が細粒化するにつれて右肩下が りに淘汰も良くなる傾向がある. $Md\phi - \alpha \phi dt 同じく$ 変化の幅が広く、"Wの文字"のような形状で $Md\phi$ が 細粒化するにつれて正、負、正、負、正とシフトする 傾向のようだ. しかし、微妙に右肩下がりで負にシフ トが増加している. $Md\phi$ が 1.0 ϕ より粗粒側で区分(a) が区分(b)に取り囲まれる様子である.

弧状沿岸砂州接合部の測線において、 $Md\phi - \sigma \phi dt$ 変化の幅が狭く、右上寄りに小規模な右肩下がりの傾 向がある. $Md\phi$ が2.0 ϕ より粗粒側で区分(f)が区分 (e)に取り囲まれる様子である. $Md\phi - \alpha \phi dt$ 小規 模で奇妙な形状をし、微妙に右肩上がりで正にシフト の丸の数が増加しているようだ. Md φ が 2.0 φ より粗 粒側で上述同様に区分(f) が区分(e) に取り囲ま れている様子である. 弧状沿岸砂州中心部の測線の区 分(d) と接合部の測線の区分(h) の負, 正へとそ れぞれシフトする丸の数が完全に逆転している.

(5) 構成正規分布集団による解析

弧状沿岸砂州中心部の測線(Bar 型断面形)におい て,水深4.0mのNearshoreは極粗砂,粗砂,中砂が集 団を構成する頻度の大きさの一番と二番を成している. 水深9.0m,10.0mのTrough(底)で,礫,極粗砂,粗 砂,中砂が集団を構成する頻度の大きさの一番と二番 となった.水深6.0m,7.0mのBar(Top)では,中砂, 細砂が集団を構成する頻度の大きさの一番と二番を占 めた.

弧状沿岸砂州接合部の測線(Step型断面形)におい て,水深4.0mのNearshoreは極粗砂,粗砂,中砂,細 砂が集団を構成する頻度の大きさの一番と二番を示す. 水深5.0m,6.0mの極深部は極粗砂,粗砂,中砂が集団 を構成する頻度の大きさの一番と二番になった.水深 4.0m,5.0m,6.0mの極浅部では,中砂,細砂,微砂が 集団を構成する頻度の大きさの一番と二番を占めた.

人工リーフ(潜堤)上およびその沖側近傍において, 集団を構成する頻度が南西から北東へ向かう沿岸流の 下手側の Nearshore および Trough(底)のそれと大体 類似している.この事象から,沿岸流によって運ばれ て堆積した事が明白である.よってこの漂砂源はどこ か,探求する事が重要な課題となる.

参考文献

荒巻 孚 (1971):海岸,犀書房, pp.1-404.

井口正男 (1975): 漂砂と流砂の水理学, 古今書院, pp. 79-122.

- 内山 清 (2001):海底底質と海浜底質の粒度組成-桟橋に沿った海底底質とビーチカスプにおける海浜 底質-,京都大学防災研究所年報,第44号 B-2, pp. 361-374.
- 内山 清 (2002): 桟橋に沿った海底底質と上下浜での海底底質の粒度組成-両者の粒度組成による差異
 ー,京都大学防災研究所年報,第45号B, pp.467-478.
- 内山 清 (2003):大潟海岸・上下浜における海浜底 質の粒度組成-ビーチカスプの性質と粒度組成との 関係-,京都大学防災研究所年報,第46号B,pp.637 -649.
- 内山 清 (2004):大潟海岸・上下浜における海底地 形と海底底質の粒度組成-海底地形の変形と海底底

質の粒度組成の岸沖方向変異-, 京都大学防災研究 所年報,第47号B, pp.641-663.

- 内山 清 (2005): 観測桟橋近傍の海底地形と海底底
 質の粒度組成の変化,京都大学防災研究所年報,第
 48 号 B, pp. 775-792.
- 内山 清 (2010):観測桟橋近傍の海底地形と海底底 質の粒度組成-海底地形の変形と海底底質の粒度組 成の岸沖方向変異-,京都大学防災研究所年報,第 53 号 B, pp. 629-652.
- 内山 清 (2012):大潟海岸・上下浜の海浜地形と海 浜底質の粒度組成-主にビーチカスプにおいて-, 京都大学防災研究所年報,第55号B,pp.351-379.
- 内山 清 (2016):大潟海岸・上下浜の海浜地形と海 底底質の粒度組成-主に弧状沿岸砂州において-, 京都大学防災研究所年報,第59号B, pp.447-474.
- 大森晶衛・星野通平・茂木昭夫 (1970):浅海地質学, 東海大出版会.
- 早津賢二・新井房夫・白井 亨 (1982):新潟県高田 平野の中位段丘と古砂丘-形成時代についての火山 灰編年学的考察-,地学雑誌, pp.1-16.

(論文受理日: 2019年6月17日)