# 大潟海岸・四ッ屋浜で観測桟橋跡周辺の 海底地形と海底底質の粒度組成 一主に弧状沿岸砂州において、その2--

Field Observations on both the Profile and the Grain Size Composition of the Sediment
 on the Sea Bottom, Around the Vestige of Observatory Pier, Yotsuyahama, Ogata Coast.
 As for the Crescent-shaped Bar Principally, No.2 —

## 内山 清

### Kiyoshi UCHIYAMA

#### **Synopsis**

Both sounding and sediment sampling on the sea bottom have been carried out by the same method as the last time in Yotsuyahama coast on July.27 2011, July.24 2012, Sept.30 2014, and Oct.2 2014. Several sedimentary samples on the sea bottom have been tried to analyze into the grain size with precise accuracy. Also, these datas were attempted to analyze surely. Double crescent-shaped bars were found out on those two measuring lines of the sea bottom.

It was shown clearly that the existence of submerged breakwater has given the full influence to the sedimentation of 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, 累積曲線

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

### 1. 緒言

大潟海岸中央部に位置している京都大学,大潟波浪 観測所の観測桟橋が撤去されて 3~6 年経過した昨今 である.前回は,水の流や砂・礫の堆積過程に何らか の影響が指摘された.また,砂・礫収支の安定も微か に見えたようにも映った.しかし,前回の事象を覆す 前代未聞の変化として現れた.それは二段 Bar の形成 であった.

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.

## 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.1 The outline of Yotsuyahama coast.

(Fig.1) -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方向へ, 汀線に沿い深浅測量を 行った海底地形である.

砂・礫海岸である事が第一条件として,自然な海岸 におけるこの地形・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,四ツ屋浜の 海岸には海浜が皆無で,誠に残念である.

(Fig. 1) で示すように,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,挟れた領域での調査となった.

前述の意味において,今回は2011年7月27日,2012 年7月24日,2014年9月30日の三つの地形・断面形 を考察する.

### (1) 2011 年 7 月 27 日の海底地形 (Fig. 2)

この深浅測量の時期は観測桟橋撤去からちょうど三 年を経る三ヶ月程手前である.前回(内山,2019)の (Fig. 6)2010年3月6日測量の地形では,観測桟橋 の影響が砂・礫の堆積過程に多少なりあった.しかし, 2010年11月7日測量の地形(内山,2019)(Fig. 7) にはそれが完全になくなっている.今回は前回(内山, 2019)(Fig. 7)の谷の位置が約100m南西側へ,山の位 置が約50m北東側へそれぞれ移動した.定点0より南 西側へ約100m付近に谷があり,定点0より北東側へ約 400m 付近に山がある.前者の谷の位置を通る岸沖方向 を弧状沿岸砂州中心部の測線とし,後者の山の位置を 通る岸沖方向を弧状沿岸砂州接合部の測線とした.前 回(内山,2019)(Fig.7)の谷は"幅の広いU字型" をしていて,南西あるいは北東からの沿岸流の影響を 強く受けた.一方,今回は谷が"幅の狭いV字型"あ るいは"楔型"をして,強烈な離岸流が大きく拘った のである.谷と山の比高が2.7mを示す.

#### (2) 2012 年 7 月 24 日の海底地形 (Fig. 3)

去年の地形 (Fig. 2) と比較して一変したようだ.南 西側から,および北東側から緩かに定点 0 付近に向っ てそれぞれ水深を増して行き,谷の位置となる.一方, 定点 0 より北東側へ約 400m 付近を不明瞭ながら山と 認定した.谷と山の比高が 2.1m を示す.谷の位置を通 る岸沖方向を弧状沿岸砂州中心部の測線とし,山の位 置を通る岸沖方向を弧状沿岸砂州接合部の測線とした. 谷は "幅の広いV字型"を示し,去年から今年の間に 左右両方向からの強い沿岸流が作用した.特に南西か らのそれが強烈だったようだ.

### (3) 2014 年 9 月 30 日の海底地形 (Fig. 4)

今回の谷の位置は 2012 年 7 月 24 日に測量の地形 (Fig. 3)の位置より約 100m 程南西側へ移動した.定 点0より南西側へ約 100mの地点に谷があり,"変則的 なU字型"をしている.定点0より南西側へ約 300m 付 近が少し盛上っていて,砂の堆積があったようだ.谷 より北東側は前回(内山, 2019)の(Fig. 7)の地形と よく類似している.測量の時期が9月 30 日で,夏季の 後半の頃である.北東からの沿岸流が定点0より南西 側へ 300~400m 付近に砂を運び上げ堆積させた.この 位置は人工リーフ(潜堤)の北東側端であって,また, それの沖側近傍でもある.一方,山の位置は不明瞭で あるが,定点0より北東側約 500m 付近を認定した. 谷,山の位置を通る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.谷と山の比高は約 3.2m を示す.



Fig.2 The profile of the sea bottom, from south west to north east, about 200m offshore along the shoreline.



Fig.3 The profile of the sea bottom, from south west to north east, about 200m offshore along the shoreline.



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

#### 2.2 岸沖方向の海底地形

(Fig. 1) -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 から岸へ 向って、Nearshore の水深 3.0m まで深浅測量を行った 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) 2011 年 7 月 27 日

Bar 型断面形(Fig. 5, 6, 7)において,(Fig. 2)の 谷の位置で岸沖方向の測量結果は(Fig. 6)で示すよう に前代未聞の二段 Barの形成となった.そこで,この 測線の両隣 100m 離れた位置での岸沖方向の測線も測 量してみた.定点0より南西側 200mの岸沖方向に測量 の測線では,これから二段 Bar 形成の途中のようであ る(Fig. 5).一方,定点0の位置で岸沖方向の測線は, 通常の一段 Barであった(Fig. 7).上述の事象から, 定点0,定点0より南西側 100m, 200mの位置で岸沖方 向の三測線はそれぞれ Bar 型であった.しかし,定点 0より北東側 100m, 200m, 300mの位置で岸沖方向の測 線は不明である.常時,砕波の位置,および水面の濁 りの度合等を観察していると,Bar 型のような気配も ある.次回は必ず測量の必要性がある.また,二段 Bar 形成過程については粒度組成の所で詳述する.

(Fig. 6) は (Fig. 2) の谷の位置で岸沖方向の測線 であり、試料採取した測線でもある. 汀線~汀線より 沖へ約 30m 付近まで急傾斜で落ちて行き水深 3.0m の 地点に達する. 汀線より沖へ約 30m 付近~沖へ約 200m 付近まで水深 4.0m を頂点とする分水嶺のように緩か に,からやや急にと角度を切替えながら落ちて行き, 水深 7.3m の一段目 Trough (底) に達する. 汀線より 沖へ約 200m 付近~沖へ約 250m 付近まで急激に上って 行き,水深 6.0m の一段目 Bar (Top) となる.一段目 Trough (底) と Bar (Top) の比高は 1.3m を示す.次 に,汀線より沖へ約250m付近~沖へ約350m付近まで, 前述の水深 4.0m の位置~一段目 Trough (底) までの 傾斜と類似な様相で落ちて行き,水深 8.3m の二段目 Trough (底) に着く. 汀線より沖へ約 350m 付近~沖へ 約 450m 付近まで,ちょうど円弧の 1/4 程の曲線を描い て上って行き,水深 7.0m の二段目 Bar (Top) に辿着 く. 二段目 Trough (底) と Bar (Top) の比高は 1.3m を 示す. 汀線より沖へ約 450m 付近~沖へ約 670m 付近ま で緩かな角度で水深を増して行き,水深 10.0m の Offshore に到達する.

Step 型断面形 (Fig. 8) において, 汀線〜汀線より沖 へ約 150m 付近まで, やや急角度で水深を増して行き, 水深 3.0m の位置に着く.水深 3.0m の位置から弧を描 くように急激な角度で落ちて行き,水深 5.1m の極深部 らしき位置に達する.汀線より沖へ約 150m 付近〜沖へ 約 270m 付近までの約 120m 間は沖へ向って微妙に水深 を減じて行き,水深4.8mの極浅部らしき位置に着く. 正に棚状化したのである.極深部と極浅部の比高は約 0.3mを示す. 汀線より沖へ約250m付近〜沖へ約660m 付近までは緩かな角度で落ちて行き,水深10.0mの Offshoreの位置に行着く.

#### (2) 2012 年 7 月 24 日

Bar 型断面形 (Fig.9, 10) において, (Fig.3) で谷 の位置は正確には定点0よりNE側へ約50mの位置で ある.しかし,船での測量の場合いろいろな処条件が 重なり,目標の測線の測量ができなかったのである. 已むを得ず,谷より約50mSW側の定点0の位置で岸 沖方向の測量の地形をBar型断面形とした.この測線 で試料採取も行ったのである.(Fig.10)は定点0より NE側へ約100mの位置で岸沖方向に測量の地形であ る.滑かな曲線で変化し,Bar型断面形と認定した.し かし,定点0よりSW側へ100mと200mの岸沖方向の 測線は測量がなく,不明である.

(Fig. 9) は, 汀線~汀線より沖へ約 70m 付近まで急 な角度で落ちて行き, 水深 4.0m の位置に着く. 汀線よ り沖へ約 70m 付近~沖へ約 310m 付近まで緩かなカー ブを描きながら落ちて行き, 水深 8.9m の Trough (底) に達する. 汀線より沖へ約 310m 付近~沖へ約 410m 付 近まで急激に上って行き, 水深 6.8m の Bar (Top) に 到着する. 汀線より沖へ約 410m 付近~沖へ約 660m 付 近まで緩かな角度で水深を増して行き, 水深 10.0m の Offshore に行着く. Trough (底) と Bar (Top) の比高 は 2.1m を示す.

(Fig. 10) は、江線〜江線より沖へ約 50m 付近まで 急な角度で落ちて行き、水深 4.0m の位置に着く. 江線 より沖へ約 50m 付近〜沖へ約 640m 付近まで,ゆったり した、流れる様な状態で窪みと丘を形成し、水深 10.0m の 0ffshore に辿着く. 江線より沖へ約 200m 付近に水 深 7.0m の Trough (底) と江線より沖へ約 330m 付近に 水深 6.5m の Bar (Top) がある. 双方の比高は 0.5m を 示す.

Step型断面形 (Fig. 11) において, (Fig. 3) で山の 位置が不明瞭なため離れ, 微妙に山らしき位置の定点 0 よりNE側へ約 400m 地点付近を岸沖方向に測量し た. 汀線近傍で奇妙な地形になっているのは, 船底が 海底地面に着く手前で沖側へバックし, 再び前進した 記録である. 従って, 点線が本来の地形とする.

汀線〜汀線より沖へ約 200m 付近まで緩かなカーブ で水深を増して行き、水深 5.0mの位置に着く. 汀線よ り沖へ約 200m 付近〜沖へ約 660m 付近まで、前区間よ り一層緩い角度で落ちて行き、水深 10.0mの 0ffshore に到達する. 棚状でもなく、一層単調な地形である.

Bar 型断面形 (Fig. 12) において, (Fig. 4) で谷の位

置を岸沖方向に測量した地形である.

江線〜汀線より沖へ約 20m 付近まで急激に落込んで 行き、水深 2.2mの位置に着く.汀線より沖へ約 20m 付 近〜沖へ約 200m 付近まで前区間よりやや緩かに落ち て行き、水深 7.4mの Trough (底) に行着く.汀線より 沖へ約 200m 付近〜沖へ約 300m 付近まで急激な角度で 上って行き、水深 5.7mの Bar (Top) に到達する. Trough (底) と Bar (Top)の比高は 1.7m を示す. 汀線より沖 へ約 300m 付近〜沖へ約 720m 付近までなだらかな勾配 で下って行き、水深 10.0mの 0ffshore に着く.

Step型断面形 (Fig. 14) において, (Fig. 4) で山の 位置が不明瞭なため離岸堤から離れていて, 微妙に山 らしき位置の定点 0 よりNE側へ約 500m の地点を岸 沖方向に測量した測線を認定した. なお, 汀線付近で 奇妙な地形になっているのは, 2012 年 7 月 24 日に測 量の地形と同様な現象が起ったからである.

汀線~汀線より沖へ約 60m 付近まで急激に落ちて行き、水深 3.5m の位置に着く. 汀線より沖へ約 60m 付近 ~沖へ約 700m 付近まで、円弧の一部分のように丸みを 帯びながら水深を増し、水深 4.0m で切替えて微妙に湾 曲しながら落ちて行き、水深 10.0m の 0ff shore に辿着く.

定点 0 の位置で岸沖方向に測量の測線は Step 型の 地形かどうか疑しいが,試料採取した測線でもある (Fig. 13). この測線は 2012 年 7 月 24 日の測量時に Bar 型であった. 2013 年には測量がなく,2 年経ての結 果である.2 年前に Bar (Top) を形成し,堆積していた 細砂が Trough (底)を埋立て,棚状化した事になる.

## 3. 海底底質の粒度組成(弧状沿岸砂州中心部 と接合部を通る岸沖方向測線において)

### 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。一回目の底質採取は桟橋撤去からちょうど三年を経る三ヶ月程手前の2011年7月27日である。約三年という月日の経過により観測桟橋の影響が完全になくなったのだろうか。あるいは、前述の地形の事象からもわかるように、二段 Bar の形成があった。弧状沿岸砂州の形状で、定点0よりSW側へ100mの位置上の岸沖方向測線が二段 Bar となり、およびSW側へ200mの岸沖方向測線も二段 Bar 形成移行のようだ。前述の事象から、観測桟橋の影響の有無、および粒度組成を通して堆積過程の解明を為し遂げる事が重大な責務である。2012年7月24日、2014年9月30日、10月2日にそれぞれ採取した海底底質に対しても同様な心掛が必要である。

上述の事象をもとに、船の上から重いエクマンバー



Fig.5 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore.



Fig.7 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore.



Fig.10 The profile of the sea bottom, from shoreline to offshore.

ジ採泥器を何回となく上げ,下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 ¢ 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った.今回は示さないが,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:Md $\phi$ ,

## 標準偏差: σ φ, 歪度: α φ, 尖度: β φ) (1) 2011 年 7 月 27 日

弧状沿岸砂州中心部の測線 (Fig.6) において, Md φ は、汀線より沖へ約 40m の地点付近の水深 3.0m で -0.78 φの値を示し、極粗砂で組成する. 汀線より沖へ 約80mの地点~沖へ約140mの地点間のNearshoreの3 丸で 0.67~1.18 ¢ の値を示し、中砂に近い粗砂と粗砂 に近い中砂でそれぞれ組成している. 汀線より沖へ約 210m の地点付近の一段目岸側 Trough (底) で 0.31 φ の値を示し、粗砂の組成となる. 汀線より沖へ約 260m の地点~沖へ約340mの地点間の一段目岸側Bar(Top) とその沖側斜面の3丸で1.90~2.03 φの値を示し、細 砂に極めて近い中砂と中砂に極めて近い細砂のそれぞ れ組成である. 汀線より沖へ約370mの地点付近の二段 目沖側 Trough (底) で 0.01 φ の値を示し, 極粗砂に極 めて近い粗砂の組成になった. 汀線より沖へ約 450mの 地点付近の二段目沖側 Bar (Top) で 1.94 o の値を示し, 細砂に極めて近い中砂の組成となった. 汀線より沖へ 約 530m の地点~沖へ約 680m の地点間の二段目 Bar (Top) 沖側斜面と Offshore の 3 丸で 2.15~2.90 ¢ の 値を示し、中砂に近い細砂と微砂に極めて近い細砂で それぞれ組成したのである.

(Fig. 2)のように汀線より沖へ約200mの地点を南 西から北東方向へ汀線に沿って測量の測線で、中心部 の断面が"V字谷"の形状である.この事象から、離 岸流が激流となって汀線付近やNearshoreに多量堆積 の砂・礫を運んだ.特に礫等は、多量堆積の汀線付近 および水深3.0m付近からNearshoreを浮力も加味し て転がり下り、一段目岸側Trough(底)に堆積・混合 する.次に、分級され、一段目岸側Bar(Top)を飛越 えて二段目沖側Trough(底)に堆積・混合する事とな る.上述の事象から、礫の混合率が水深3.0m付近で 35%、3丸のNearshoreと2丸の岸、沖Trough(底) で5~10%とそれぞれ示し、累積曲線上のMd $\phi$ の値が 負側に寄るのである.よって、二つの山と二つの谷を 作りながら右肩上りの傾向を示す事になる.二段 Bar 形成の成因についてはσφの所で詳述する.

σ φは, 汀線より沖へ約 40m の地点付近の水深 3.0m の丸は淘汰が悪く、値が大きくなった.礫が35%混合 している事と00より細粒な砂が20%近く混合する事 により,累積曲線上の16%と84%間の増加率(接線の 微分係数の平均)が小さくなる.この事象により,16%, 84%にそれぞれ対応する二つの φ 値間(主要成分の存 在域)が広がるため, σ φ 値が大きくなった. 汀線よ り沖へ約80mの地点~沖へ約140m地点間の3丸と一, 二段目の岸,沖側の Trough (底)の2丸は域値外の値 で,非常に大きい.前述の5丸は,礫が5~10%混合 しており,累積曲線上の16%の位置から84%の位置ま で緩かな一定の増加率(接線の微分係数の平均)であ る. この事象から、16%、84%にそれぞれ対応する φ 値間(主要成分の存在域)が超広くなり、図示の値に なった. 前述の 6 丸以外の岸, 沖側 2 丸の Bar (Top) と 5 丸は, 累積曲線上で 16%から 84%まで平均的で一 定の増加率(接線の微分係数の平均)を示した.これ により、岸側から沖側へ向って山型の傾向となった.

冬季において、激流化した南西から北東へ向う沿岸 流と(Fig.2)の"V字谷"でわかるように強烈な勢で 流れ下る離岸流との衝突で二段 Bar 形成となるのであ る. つまり, 南西から北東へ向う沿岸流は, 人工リー フ(潜堤)を挟んで岸側,沖側と二手に別れて流れる. 岸側の流は、人工リーフ(潜堤)と汀線付近の護岸と の間で掘られて水深が深く、水路のように勢を増す. 一方、その沖側の水の流は砂が多量堆積して水深が浅 いためやや弱い. 定点0より南西側へ200mの位置で岸 沖方向の二段 Bar 形成途中(Fig. 5)には,岸側の Trough (底) と Bar (Top) の比高が約 1.1m, 沖側のそれはほ とんどない. また, (Fig. 2) に示す"V字谷"を猛烈 な勢で流れ下る離岸流は、定点0より南西側へ200mの 位置の岸沖方向の測線に対して扇状に作用する. この 事象により、南西側から沿岸流で運ばれて来た細粒な 砂は岸,沖側双方の Trough (底)の位置に堆積するが, 扇状となった離岸流が岸側の Bar (Top) を迫上るよう に細粒な砂に対して分級作用を加えて Trough (底) か ら運び上げ,双方の比高が約1.1mとなった.一方,沖 側では、南西からの沿岸流で運ばれて来た細粒な砂が 堆積するが、扇状化した離岸流が Trough (底) と Bar (Top)の比高の成立程勢と力がなかった.

次に、中心部の測線(Fig.6)における明瞭できれい な二段 Bar 形成の成因について詳述する.南西から北 東へ向う沿岸流が、人工リーフ(潜堤)の岸側と沖側 の二手に別れて、主要成分が 0.5~1.5¢の砂を運び、 岸、沖側両 Trough(底)に堆積させる.この測線では、



Fig.6 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.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 jointed 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 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 jointed measuring line on the crescent-shaped bar.

"V字谷"を猛烈な勢で流れ下る離岸流が, 汀線付近 に多量堆積の礫や粗粒成分を運び, 岸, 沖側双方の Trough (底)に堆積, 混合させる. この後, 猛烈な勢 で流れ下る離岸流が二つずつの Trough (底), Bar (Top) 周辺で沿岸流とベクトルの合成が起り, 直進と真北の 二手に別れる. 直進の流が岸側 Trough (底)に堆積の 多量な砂・礫を沖側の Trough (底), Bar (Top)に運び, 堆積・混合する事で, 比高が岸, 沖双方共約1.3m を示 す事となる. 二手に別れていた南西から北東へ向う沿 岸流が一つになり, それに離岸流とのベクトルの合成 による流が加わり, より強大な水の流が真北へと発生 する. このような強大な水の流が, 定点0の位置の岸 沖方向測線 (Fig.7) で砂・礫の堆積, 混合, 分級作用 等を施し, Trough (底) と Bar (Top)の比高が約2.6m の形成となった.

α φは、この測線全体で 13 丸のうち、3 丸が負に、 10 丸が正にそれぞれシフトした. 汀線より沖へ約 80m の地点~沖へ約 120m の地点間の負にシフトする水深 4.0m, 5.0m で Nearshore の 2 丸は, 北東から南西へ向 う沿岸流によって運ばれて来た混合率 3~5%で礫が, 及び20%前後で極粗砂が、それぞれ堆積・混合してい る.上述の事象により,累積曲線上で16~50%間が50 ~84%間よりも増加率(接線の微分係数の平均)で小 さく、緩かである. 故に、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も微少 たりとも長い"tail"を有する事で Moが Mdoより粗 粒側に位置し、負にシフトした. 汀線より沖へ約 600m の地点付近の水深 9.0m で Offshore の1丸は、累積曲 線上で 0~2.5 φ 間の増加率 (接線の微分係数の平均) が小さく、緩かな事を反映して、16~50%間が 50~ 84%間よりも増加率(接線の微分係数の平均)が小さ く,緩かである.故に、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も微少た りとも長い"tail"を有する事で、Moが Mdoより粗粒 側に位置し, 負にシフトした. 正にシフトした 10 丸に ついては,累積曲線上で上述と全く真逆な動作が起り, 正にシフトとなるのである.

 $\beta \phi kl, 3 丸が域値外で値が大きく,他 10 丸は域値$ 内で散在している.明瞭な傾向が見られない.域値外を示した 3 丸について詳述する.累積曲線上で,16%と 84%間の増加率(接線の微分係数の平均)が大きく,急になり,それに伴って二つの%にそれぞれ対応する $<math>\phi 値間(主要成分の存在域)が狭くなる.一方,割ら$ れる側の 5%と 16%間,84%と 95%間,二つの区間の増加率(接線の微分係数の平均)が小さく,緩かであ $る.よって 5%と 16%にそれぞれ対応する <math>\phi$  値間,84% と 95%にそれぞれ対応する  $\phi$  値間,二つの  $\phi$  値間の和 が広がる事になる.上述のように,割られる側が割る 側より大きくなる事で、その商が域値外となった.

他の10丸は、割る側の主要成分の存在域が割られる 側の5%と16%、84%と95%、両端二つずつの%にそ れぞれ対応するφ値間の和より大きくなり、不明瞭な 傾向で域値内を散在する.

弧状沿岸砂州接合部の測線 (Fig. 8) において, Md φ は, 汀線より沖へ約 100m の地点付近の水深 3.0m で -0.65 φの値を示し, 主要成分を極粗砂で組成する. こ の位置では, 礫が約 37%の混合率を示し, 夏季におけ る北東から南西へ向う沿岸流が多量な礫をこの水の流 の下手側, 中心部測線の Nearshore へ運んだ事が明確 である. 累積曲線上で, 曲線全体が緩かな一定の増加 率(接線の微分係数の平均)を示し, また, 粗粒側へ 寄っている. それに付加して, 50%付近の増加率(接 線の微分係数の平均)が微少大きく, 盛上って丘のよ うになった. 上述のいくつかの事象から-0.65 φ という 極粗砂の組成になった.

他の 8 丸は, 接合部の測線特有な事象である細粒化 により, 2~3 $\phi$ 以内に収まった.大よそ右肩上りの傾 向を示すようだ. 例外として,水深 4.0m, 5.0m の 2 丸 が微少前述の範囲を上下した. (Fig. 8)の地形を見る と棚状になっていて,比高が全くない.南西からの沿 岸流および沖側からの水の流による分級作用,堆積, 混合となる.上述のいくつかの事象から細粒化の一途 を辿るのである.累積曲線上では,16%と84%間の増 加率(接線の微分係数の平均)が大きく,急傾斜で上 り,曲線全体が細粒側に寄っている.上述の事象が次 に述べる  $\sigma \phi$ の変化に直結しているのである.

σ φは, 汀線より沖へ約100mの地点付近の水深3.0m の丸が域値外の大きな値を示した.先述した事象に付 加して,累積曲線上で礫から細砂,微砂まで緩かな一 定の増加率(接線の微分係数の平均)を示した.この 事象により,16%と84%にそれぞれ対応するφ値間 (主要成分の存在域)が広がり,域値外の大きな値と なった.他の8丸については,上下しながら大よそ右 肩下りの傾向のようだ.累積曲線においても,前述の Mdφの所と同様な動作によって淘汰度が決ってくる.

 $\alpha \phi d$ , この測線全体で9丸のうち, 3丸が負に, 6 丸が正にそれぞれシフトしている. 負にシフトした 3 丸について詳述する. 1丸は水深 5.0m で棚状になった 岸側に位置する. また, 2丸は水深 6.0m と 7.0m で, 棚状になった位置の沖側斜面,および 0ffshore であ る. 南西からの沿岸流や沖側から多量な細粒砂の供給 を受けている位置でもある. 上述の事象であっても, 累積曲線上で 0~2.5 $\phi$ の粗粒成分を少量混合する事 で $\sigma \phi$ の値が割合大きい. この事象から 16%と 50%間 が 50%と 84%間よりも増加率(接線の微分係数の平 均)が小さく,緩かとなる. よって, 16%に対応する

正にシフトした他の6丸については,累積曲線上で 上述の事象と真逆な動作が起ったからである.

 $\beta \phi ki$ , 全体的な傾向として右肩上りを示す. Offshoreの水深 10.0mの丸のみ傾向から逸脱して値が 小さくなった.水深 8.0mと9.0mの2丸は傾向に乗っ てはいるものの値が大きく,域値外となった.この測 線の地形には比高がないため沖へ向うに伴って順次細 粒化している.この事象により,域値外と値が大きく なった水深 8.0m,9.0mの2丸について詳述する.累積 曲線上で,極上に淘汰が良くなったために16%と84% 間の増加率(接線の微分係数の平均)が大きく,急に なり,その二つの%にそれぞれ対応する $\phi$ 値間(主要 成分の存在域)が狭まる事になる.一方,割られる側 の5%と16%間,84%と95%間,二つの区間の増加率

(接線の微分係数の平均)が1.5~2.5¢の粗粒成分と 3.25~3.75¢の細粒成分をそれぞれ少量ずつ混合する 事で小さく,緩かになる.故に,5%と16%にそれぞれ 対応する¢値間と,84%と95%にそれぞれ対応する¢ 値間の和が主要成分の存在域より広くなり,その商と して域値外となった.他7丸については,混合率と増 加率(接線の微分係数の平均)により割る方と割られ る方が上述の事象と真逆の関係で商が算出され,図の ようになった.

#### (2) 2012 年 7 月 24 日

弧状沿岸砂州中心部の測線(Fig.9)において, Mdφ は、 汀線より沖へ約 50m の地点~沖へ約 260m の地点間 の Nearshore の 6 丸で 0.64~2.71 ¢ の値を示し、中砂 に極めて近い粗砂と中砂,細砂で組成している.水深 6.0mの2.71 ¢を頂点とする"逆V字型"傾向である. 水深 3.0m の位置に礫が約 5%程混合しているが,他の 位置の丸には皆無に等しい. (Fig.9)の地形で、汀線 より沖へ約 300m 地点付近の Trough (底) で試料採取 がなく、細粒化に拍車をかけている. (Fig.3) の地形 のように"幅の広いV字型"をしており、冬季におけ る南西から北東へ向う沿岸流がこの測線の離岸流より 強さの面で勝っていた. 去年のこの測線の Nearshore に おける粒度組成の変化および水の流、共に今回と対照 的である. 汀線より沖へ約 400m の地点~沖へ約 460m の地点間の2丸は、Bar (Top) とBar (Top) 沖側斜面 の位置で、水深がそれぞれ 6.5m, 7.0m である. それぞ れ 1.96 φ, 1.80 φの値を示し、細砂に極めて近い中砂 で主要成分の組成である.離岸流により, Trough (底) で分級作用を受けて Bar (Top) 岸側斜面を迫上るよう にして、二つの位置に堆積・混合した. 汀線より沖へ 約 500m の地点~沖へ約 680m の地点間の 0ff shore の 3 丸は2.53~2.86 φの値を示し, 微砂に近い細砂で主要 成分を組成となる. 0ffshore においては, 域内だけの 水の流になるため, 常道の粒度組成になった.

σ φは, 汀線より沖へ約 40m の地点~沖へ約 160m の 地点間で Nearshore の 4 丸が 2 丸ずつに別れ, 二段に なりながら右肩上りで淘汰が悪くなって行く. 汀線よ り沖へ約 200m の地点~沖へ約 260m の地点間の Trough (底) 岸側手前で,水深7.0m,8.0mの2丸は前述二段 の中間線の延長上に位置し, 共に淘汰を悪くしながら 右肩上りで推移する.ここで残念きわまりない事だが, 汀線より沖へ約 300m 地点付近の Trough (底)の採取 試料がなかった事だ.もし、試料があって値があると したら前述の延長線上に丸が位置する事になるだろう, と推測できる. 汀線より沖へ約 410m の地点付近の Bar (Top)の位置で水深 6.5m の丸は Trough (底) で離岸 流による激しい分級作用を受け, Bar (Top) 岸側斜面 を迫上って来て堆積,混合となるため,淘汰を良くし, いくらか下った. 汀線より沖へ約 440m の地点~沖へ約 680mの地点間のBar (Top)沖側斜面とOffshoreの4 丸は沖へ向って細粒化すると共に淘汰が良く、右肩下 りで推移する. Trough (底) の位置を仮想の丸で頂点 とする小高い山型で,弧を描くように変化する.また, 全体が細粒化に伴って、小さな値で変化している.

累積曲線上では、16%と84%間の増加率(接線の微 分係数の平均)が沖の位置に移るごとに小さく、緩か になり、仮想の頂点の丸から沖の位置に移るごとに大 きく、傾斜が急になって行く.上述の事象に同調して、 16%と84%にそれぞれ対応する¢値間(主要成分の存 在域)が沖の位置へ移るごとに広がって行き、仮想の 頂点の丸から狭くなって行く事になる.

α φは, 全体で11 丸のうち5 丸が負に, 6 丸が正に それぞれシフトした. 負にシフトした5丸について詳 述する. まず, Nearshore の3丸のうち水深 3.0m の1 丸は、北東から南西に向って流れる沿岸流によって運 ばれて来た礫が約 5%堆積・混合している. この事象 により,累積曲線上で-2~0.25 o間は 1~2 o間よりも 増加率(接線の微分係数の平均)が小さく,緩かにな る. 上述の事象を反映して、16%と 50%間は 50%と 84%間よりも増加率(接線の微分係数の平均)が小さ く、緩かになる、よって、16%に対応する。値より粗 粒側に、84%に対応するφ値より細粒側によりも微少 たりとも長い"tail"を有し、Moが Mdoよりも粗粒側 に位置する事で負にシフトした.もうあと2丸の水深 6.0m と 7.0m および Offshore の水深 8.0m と 9.0m の 2 丸は粗粒側の 0~2.5 φ 間, 細粒側の 2.5~3.5 φ 間より も増加率(接線の微分係数の平均)が小さく、緩かに なる.この事象を反映して,水深3.0mの丸と類似な動 作が起り、それぞれ負にシフトした.

正にシフトした 6 丸については,前述と全く真逆な 動作が起り,それぞれ正にシフトした.

 $\beta \phi は$ , "幅の広いU字型"のような傾向を示すよう だ. 先述した  $\sigma \phi$ は仮想の Trough (底)の位置の丸を 頂点とした山型の傾向を示した.しかし,  $\beta \phi$ の傾向 と逆相関している事がわかる.

全体で 11 丸のうち Offshore の水深 9.0m, 10.0mの 2丸が域値外と値が大きくなった.この2丸について 詳述する. 主要成分が至極細粒化し, それに伴って大 変淘汰が良くなった.上述の事象を反映して,累積曲 線上で 16%と 84%間の増加率 (接線の微分係数の平 均) が大きく, 急になる. つまり, 割る側の 16%と 84% にそれぞれ対応する ø 値間(主要成分の存在域)が狭 まり, 値が小さくなる. 一方, 割られる側では, 粗粒 側の1.0~2.5 φ間,細粒側の3.0~3.75 φ間がそれぞ れ少量ずつ付加するのである.上述の事象を反映して, 5%と16%間,84%と95%間,で増加率(接線の微分 係数の平均)がそれぞれ小さく,緩かになる.よって, 5%と16%,二つの%にそれぞれ対応する φ 値間,84% と95%、二つの%にそれぞれ対応するφ値間、二つの ↓値間の和が広がり、値が主要成分の存在域より大き くなった. 前述の事象から, その商として算出され, 図のような域値外となった.

他の域値内で変化する 9 丸においても、上述のよう に  $Md\phi$ ,  $\sigma\phi$ ,  $\alpha\phi$ と密接なリンクのうえ  $\beta\phi$ の値が 導き出されるのである.

弧状沿岸砂州接合部の測線(Fig.11)において,ま ず,2.2-(2)地形のところで説明したような事情で汀 線付近の地形は点線で示した地形が正しい.

Md φ は, 汀線より沖へ約 100m の地点付近の水深 3.0m の1 丸が域値外の-2.40 φ (中礫)の組成となった.礫 の混合率が 77%と圧倒的に粗粒化した.去年の中心部, 接合部を通る測線で水深 3.0m の位置でも各々礫の混 合率が 40%近くを示している.この事象から,北東側 に寄るにつれて水深 3.0m 付近に多量の礫が堆積して いる事がわかる.夏季に発生する頻度の高い北東から 南西へ向って流れる沿岸流によって運ばれて来た事が 明白である.汀線より沖へ約 200m 付近の水深 5.0m の 1 丸は 1.56 φ の値を示し,中砂で主要成分を組成した. その両側の丸より若干粗粒化した.他 6 丸については, 細砂か微砂に極めて近い細砂の組成となる.しかし, 水深 9.0m の 0ffshore の 1 丸は微少 3 φ を越える域値 外で,微砂の組成となった.全体の傾向は,岸から沖 へ向って右肩上りで細粒化している.

σ φは, 汀線より沖へ約100mの地点付近の水深3.0m の1 丸は値が大変大きく域値外となった. 礫の混合率 が77%で, 累積曲線上の16%と84%間の増加率(接 線の微分係数の平均)が極小さく, 大変緩かである.

この事象から、16%と84%にそれぞれ対応する。値間 (主要成分の存在域)が広がり、大変淘汰が悪くなっ た. 汀線より沖へ約 140m の地点~沖へ約 490m の地点 間の5丸については、2丸と3丸の二段に別れてそれ ぞれ右肩上りで淘汰が悪くなる.岸側2丸について詳 述する. (Fig.3) の地形から, 冬季で南西から北東へ 向って、と夏季で北東から南西へ向って、のそれぞれ の沿岸流が相当強く、また多量な細粒堆積物および粗 粒堆積物を運んだに違ない. 前述の事象から、岸側の 水深 4.0m の丸は全体が細粒化し、一方、沖側の水深 5.0mの丸は全体が粗粒化した.この事象を累積曲線上 で見ると、水深 4.0mの丸は 16%から 84%まである程 度一定な増加率(接線の微分係数の平均)で推移して いる.水深 5.0m の丸は全体が粗粒化したために,16% から80%間は増加率(接線の微分係数の平均)が微少 小さく、一定の傾斜で上って行き、80%付近から急に 前述の範囲(16~80%)より小さく、緩かになったの で、16%と84%にそれぞれ対応する φ 値間(主要成分) の存在域)が広がったのである.一方のグループ3丸 について詳述する. 岸側から沖側の丸に移るにつれて, 細粒化して行っている.この事象から累積曲線上で, 50%に対応する。値が沖側の丸に移るごとに細粒側に 移動する事である. 16%付近の増加率(接線の微分係 数の平均)が微少ながら小さく,緩かになって行き, 一方,84%付近の増加率(接線の微分係数の平均)が 極小さくなったりして行っている.3 つの丸を上述の 事象で各々相殺して考えて行くと、16%と84%のそれ ぞれ二つに対応する↓値間(主要成分の存在域)が沖 側の丸に移るごとに広くなり、右肩上りとなった.残 りの水深 9.0m, 10.0m の Offshore の 2 丸は細粒化で淘 汰度が小さく,等しい.全体の傾向は右肩下りで推移 する.

 $\alpha \phi di$ , 全体で 8 丸のうち, 2 丸が負に, 6 丸が正 に, それぞれシフトした. 負にシフトした水深 7.0m, 8.0m の 2 丸について詳述する. 累積曲線上で 0  $\phi$  から 2.5  $\phi$  の砂が少量ずつ付加して行く事によって 16%か ら 50%間が 50%から 84%間よりも増加率(接線の微 分係数の平均)が小さく,緩かである. 故に, 16%に 対応する  $\phi$  値より粗粒側に, 84%に対応する  $\phi$  値より 細粒側に,よりも微少たりとも長い"tail"を有する 事で M  $\phi$  が Md  $\phi$  より粗粒側に位置し,負にシフトした. 正にシフトした 6 丸については,累積曲線上で負にシ フトと全く真逆の関係となる. 全体の傾向は"V字型" を示している.

β φは, 全体の傾向は水深 6.0m の丸を頂点とする "山型"を示す.しかし,水深 10.0m の 0ffshore の 1 丸だけが傾向を逸脱してしまった.主要成分が細粒化 し,これに伴って淘汰度が小さく,歪度が大きく正に シフトした.しかし,累積曲線上で-2φから 2.5φま での礫と砂が微量ずつ付加する事で 5%から 16%間の 増加率(接線の微分係数の平均)が小さく,緩かになっ た事が尖度の値の上昇の原因である.

水深 3.0m の Nearshore の 1 丸が極小さい値を示す のは累積曲線上で-4 $\phi$ から 0 $\phi$ 間で増加率(接線の微 分係数の平均)が極小さく,緩か,かつ一定である事 が起因している.

他 6 丸についても  $Md\phi$ ,  $\sigma\phi$ ,  $\alpha\phi$ との相互関係に よって  $\beta\phi$ の値が決るのである.

#### (3) 2014年9月30日, 10月2日

弧状沿岸砂州中心部の測線(Fig.12)において, Md 間の Nearshore の 4 丸で 1.44~2.26 ¢ の値を示し、細 砂寄の中砂と中砂寄の細砂によって組成する.沖側の 丸に移るごとに下、上、下、上とジグザグに変化し、 上下2丸ずつ二段に別れて,右肩上りで細粒化した. 汀線より沖へ約 200m の地点~沖へ約 320m の地点間の Trough (底) と Bar (Top) の 2 丸は 1.99 o と 2.22 o の値を示し、細砂に極近い中砂と中砂寄の細砂の組成 である. (Fig. 4) の地形からわかるように通常この測 線に発生し、発達する離岸流よりも冬季に発生する南 西から北東へ向う沿岸流の方が勢力の面で勝ったよう だ.本来ならば、Trough(底)の丸が一段粗粒側に、 Bar (Top)の丸が一段細粒側に、それぞれ位置するの が常道である.先述や前述の事象により,水深 3.0m と 5.0mの下段の2丸の延長線上に位置し、右肩上りで細 粒化した. 汀線より沖へ約 440m の地点〜沖へ約 740m の地点間の Bar (Top) 沖側斜面と Offshore の 4 丸は 2.84~2.90 φの値を示し、微砂に極めて近い細砂で組 成する.中心部を通る測線で全体が異例な細粒化であ る. 一番粗粒な水深 3.0m の 1.44 φ を筆頭に沖へ移る ごとに右肩上りで細粒化の傾向を示す.

σ φは, 汀線より沖へ約 60m の地点付近で水深 3.0m の丸が, この測線, あるいはこの位置にしては可なり 細粒化した.上述の事象により,累積曲線上で 16%と 84%間の増加率(接線の微分係数の平均)が大きく, また,傾斜が急で一定になり,その二つの%にそれぞ れ対応するφ値間(主要成分の存在域)が狭まった. 汀線より沖へ約 80m の地点~沖へ約 320m の地点間の 5 丸において,先述のごとく異例で沖側へ移るにつれて 細粒化した.この事象により,累積曲線上で 16%と 84%間の増加率(接線の微分係数の平均)が前述の水 深 3.0m の丸より小さく,緩かになり,それぞれ二つ の%に対応するφ値間(主要成分の存在域)が広がっ た.上述の事象でそれぞれ淘汰を悪くした.汀線より 沖へ約 430m の地点~沖へ約 720m の地点間の Bar(Top) 沖側斜面および 0ffshore の4 丸において,一番岸側の 水深 7.0m の丸が淘汰を良くして値を下げたが,他3丸 は沖へ向うにつれて徐々に淘汰を悪くして行った.つ まり,岸から沖へ流れる離岸流の関与がないまま冬季 に発生・発達する沿岸流が2.5~3.5¢の割合均一した 細砂・微砂を運んで来て堆積・混合したからである. 前述の4丸が微妙に上下しているのは,累積曲線上で 5%と16%間の増加率(接線の微分係数の平均)の大, 小により16%に対応する¢値が粗,細粒側に動き, 84%に対応する¢値との間隔(主要成分の存在域)を 調節しているようだ.大まかな傾向は右肩下りである.

 $\alpha \phi di$ , 全体で 10 丸のうち 7 丸が負に, 3 丸が正に それぞれシフトした. 負にシフトした 7 丸において詳 述する. 沖側の位置に移るごとに主要成分が細粒化し, 淘汰が良くなる傾向である. この事象により,累積曲 線上で 0~2.5  $\phi$ 間の粗粒側の砂が少量あるいは微量 ずつ付加する事によって 16%から 50%間が 50%から 84%間よりも増加率(接線の微分係数の平均)が小さ く,緩かになる. よって, 16%に対応する $\phi$ 値より粗 粒側に,84%に対応する $\phi$ 値より細粒側に,よりも微 少たりとも長い"tail"を有する事で M $\phi$ が Md $\phi$ より 粗粒側に位置し,負にそれぞれシフトした.

正にそれぞれシフトした 3 丸について累積曲線上に おいて詳述する.水深 9.0m, 10.0mの0ffshoreの2丸 は 0~2.5 \other 問,水深 3.0mの Nearshoreの1丸は 0~1 ot 間の砂が少量あるいは微量ずつ付加する事になる. しかし,これらの事象は粗粒側で主要成分の存在域外 であり,負にシフトの可能性はない.よって,細粒側 に前述のような動作が起り,それぞれ正にシフトした.

β φは, 8 丸が 0.5~0.7 の値の範囲内で変化する. 汀線より沖へ約 420m の地点~沖へ約 520m の地点間で 水深 7.0m, 8.0m の Bar (Top) 沖側斜面と 0ffshore の 2 丸が域値外で,大きい値を示した.上述の 2 丸につ いて詳述する.

主要成分が極細粒化し、それに追随して淘汰も大変 良い.上述の事象に加えて、2丸共 $\alpha \phi$ が負にシフト している.累積曲線上で説明すると、主要成分の存在 域の増加率(接線の微分係数の平均)が極大きく、急 である.つまり、16%と84%にそれぞれ対応する $\phi$ 値 間は狭く、割る側の値として小さくなる.一方、先述 のごとく、0~2.5 $\phi$ 間で粗粒側の砂が少量あるいは微 量ずつ付加する事によって5%と16%間の増加率(接 線の微分係数の平均)が小さく、緩かになる.故に、 二つの%にそれぞれ対応する $\phi$ 値間が広がる.細粒側 で84%と95%にそれぞれ対応する $\phi$ 値間も同様に広 がり、前述の粗粒側の $\phi$ 値間との和が割られる側の値 となるのである.前述の事象のように、割られる側が 割る側より値が大きくなった事で、これら2丸が商と して域値外と大きくなった.全体の傾向は全く見出せ ない.

弧状沿岸砂州接合部の測線(Fig.14)において, Md φは, 汀線より沖へ約 40m の地点~沖へ約 200m の地点 間の水深 3.0m, 4.0m の 2 丸は-0.10 φ, 0.17 φの値を 示し、粗砂に極めて近い極粗砂と極粗砂に極めて近い 粗砂の組成である.この測線は礫が多量堆積している 上下浜海岸に最近い.夏季に北東から南西へ向って流 れる沿岸流により運ばれて来て中心部の測線の位置ま で行かず、これらの位置に止って堆積・混合したので ある.上述の事象から二つの丸にはそれぞれ約 16%, 約 6%と礫の混合率を示し、Md φ が極粗砂、粗砂の組 成になった.また、中心部の測線のこれらの位置では 礫が皆無であった. 汀線より沖へ約 240m の地点~沖へ 約720mの地点間の6丸は2.76~3.02¢の値を示し, 微砂に極めて近い細砂と細砂に極めて近い微砂で組成 している.これらの位置の6丸は、沖側からの水の流 にのみ作用されるため、細粒化と淘汰が良くなった. 累積曲線を見ると、16%と84%間の増加率(接線の微 分係数の平均)が大きく,急傾斜で推移し,曲線全体 が細粒側へ寄っている. このように単調な粒度組成に なるのは、地形に比高がないからである.

σ φは, 汀線より沖へ約 40m の地点~沖へ約 260m の 地点間の 3 丸が沖側の位置に移るにつれて段階的に淘 汰を良くし,下って行っている.汀線より沖へ約 300m の地点~沖へ約 700m の地点間の 5 丸は, 2 丸ずつ上下 二段になってジグザグと右肩下りで落ちて行き,水深 10.0m の丸に終始する.累積曲線上で,16%と 84%間 の増加率(接線の微分係数の平均)が沖側の位置へ移 るにつれて大きく,急になり,それに伴って二つの% にそれぞれ対応するφ値間(主要成分の存在域)が徐々 に狭まり,段階的に淘汰を良くして行った.全体の傾 向は右肩下りで推移した.

 $\alpha \phi di$ , 全体で 8 丸のうち岸側 3 丸が負に, 沖側 5 丸が正に, と二分した. 負にシフトした岸側 3 丸につ いて詳述する. 水深 3.0m, 4.0m は-3~0 $\phi$ , 水深 5.0m は 0~2.5 $\phi$ , それぞれ少量あるいは微量ずつ混合して 行く事を反映して累積曲線上で 16%と 50%間が 50% と 84%間よりも増加率(接線の微分係数の平均)が小 さく,緩かとなる.よって 16%に対応する $\phi$ 値より粗 粒側に, 84%に対応する $\phi$ 値より細粒側に,よりも微 少たりとも長い"tail"を有する事で M $\phi$ が Md $\phi$ より 粗粒側に位置し, それぞれ負にシフトした.

正にシフトした沖側5丸は,累積曲線上で上述の事 象と全く真逆の動作が起り,それぞれ正にシフトした.

β φは, 汀線より沖へ約 40m の地点~沖へ約 260m の 地点間の3 丸と汀線より沖へ約 700m の地点付近の1 丸 が域値外の大きな値である. 域値外で大きな値を示し た4 丸について詳述する. 水深 3.0m, 4.0m の2 丸は主 要成分が超粗粒化し、淘汰が良くない、α φ がそれぞ れ負にシフト、である.水深 5.0m, 10.0m の 2 丸は主 要成分が超細粒化し、淘汰が良いと超良い、α φ が負 と正に別れてシフトした.上述の事象を勘案して累積 曲線上で前者の 2 丸が 5%と 16%間の増加率(接線の 微分係数の平均)が小さく、緩かになり、その二つの% にそれぞれ対応するφ値間が広がる.続いて、84%と 95%にそれぞれ対応するφ値間と前述のφ値間との和 が割る側の主要成分の存在域よりも広く、あるいは値 が大きくなったからである.

後者の2丸については、二つのφ値間の和よりも割 る側の主要成分の存在域が狭く、あるいは値が小さく なった.

汀線より沖へ約 300m の地点〜沖へ約 600m の地点間 の4 丸については、岸側から沖側へ向って一次関数の ような右肩上りの傾向を示した. Mdφ, σφ, αφお よびこの測線の地形から見て常道の変化となった.

定点0の位置で岸沖方向の測線(Fig.13)において, Md φ は,汀線より沖へ約60mの地点~沖へ約120mの地 点間の水深3.0m,4.0mの2丸が2.12 φ,1.84 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 砂でそれぞれ組成する.汀線より沖へ約140mの地点~ 沖へ約720mの地点間の6丸が2.64~3.11 φの値を示 し,細砂に極めて近い微砂で組成の1丸と微砂に近い 細砂でそれぞれ組成の5丸からなる.(Fig.4)の地形 からわかるように,SWからNEの方向へ冬季に最発 生,発達する沿岸流が砂を運んだようだ.この測線は 地形が棚状になっていて比高がない.沿岸流の上手側 のSW100mの中心部を通る岸沖方向の測線に堆積の 砂が運ばれて来て堆積・混合した.岸から沖へ向って 右肩上りで単調に細粒化して行った.

ここで、水深 10.0m Offshoreの累積曲線上で-3.5~ -1.0 $\phi$ の礫が約2.5%、-3.5~2.0 $\phi$ の礫、極粗砂、粗 砂、中砂が約4.5%、それぞれ混合率を示す.上述の事 象は主要成分の存在域外で、Md $\phi$ 、 $\sigma \phi$ 、 $\alpha \phi$ 、 $\beta \phi$ 、 これらの算出には無関係となる.しかし、上述の事象 を熟考する事によって見えて来る事がある.つまり、 2008年に撤去となった観測桟橋の影響が地形や粒度 組成に対し、完全になくなった.また、その代償とし て0(定点)より南西へ約300m付近から南西側へ既設 の人工リーフ(潜堤)が可なり影響を及しているよう だ.

σ φは、岸から沖に向って小、大、小、大と値を示 し、ジグザグに変化して行って水深 10.0mの丸に収束 している.累積曲線上で、16%と84%間の増加率(接 線の微分係数の平均)が小さくなって緩かになり、次 に大きくなって急になり、しながら、二つの%にそれ ぞれ対応するφ値間(主要成分の存在域)が広くなっ たり,狭くなったりして水深10.0mの丸に収束した.

α φは、全体で 8 丸のうち岸側 6 丸が負に、沖側 2 丸が正に、それぞれシフトした。負にそれぞれシフト した 6 丸について詳述する.累積曲線上で、粗粒側の 0~2.5 φ間の砂が微量あるいは少量ずつ付加して行く 事を反映して、16%と 50%間は 50%と 84%間よりも 増加率(接線の微分係数の平均)が小さく、緩かとな る.よって、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、よりも微少たりとも長 い"tail"を有する事で Mφが Mdφより粗粒側に位置 し、6 丸がそれぞれ負にシフトした。

正にそれぞれシフトの2丸は,負にそれぞれシフトの場合と真逆の動作が累積曲線上で起る.

ここで, "tail"とは負側で Md φ と 16%に対応の φ 値間, 正側で Md φ と 84%に対応の φ 値間, とそれぞれ 間隔の事である.

 $\beta \phi la, 江線より沖へ約 440m の地点付近の水深 7.0m$ の丸を頂点として水深 9.0m の丸までは山型の傾向を示す.しかし,一番沖側で,水深 10.0m の 0ffshore の1 丸が傾向を逸脱して少し跳上った.累積曲線上で,16%と 84%間の増加率(接線の微分係数の平均)が大, $小と変化しながら二つの%に対応する <math>\phi$  値間(主要成 分の存在域)が沖側の位置に移るにつれて  $\sigma \phi$ の傾向 に同調して狭まって行く.上述の  $\phi$  値間が割る側であ る.一方,割られる側の 5%と 16%間,84%と 95%間, それぞれの増加率(接線の微分係数の平均)が粗粒側, 細粒側共に小さく,緩かになる傾向である.上述の事 象から,二つずつの%にそれぞれ対応する二つの  $\phi$  値 間の和が沖側の位置に移るにつれて広くなったり,狭 くなったりを交互に繰返し,水深 9.0m の丸まで微妙な 傾向を示す.上述した商から  $\beta \phi$  の値が導き出される.

山型の傾向から逸脱してしまった水深 10.0m の丸は 少し値が大きくなり,跳上った恰好である.累積曲線 上では,水深 10.0m の 0ffshore でありながら-3 $\phi$ の中 礫から 2 $\phi$ の細砂までが約 5%混合している.前述のよ うに,中礫から細砂までの混合率が 5%くらいを示す 事によって,5%と 16%間の増加率(接線の微分係数 の平均)が小さく,より緩かになる.よって,二つの% にそれぞれ対応する $\phi$ 値間も広がる.前述の $\phi$ 値間と 和になる細粒側で割られる側の 84%と 95%にそれぞ れ対応する $\phi$ 値間も微少広がる.割る側の主要成分の 存在域も $\sigma$  $\phi$ のごとく微少広がり,その商たる値が少 し大きくなった.

#### (4) Md φ と σ φ, α φ の 相関関係

まず, (Fig. 15) 内の記号を説明すると, 弧状沿岸砂 州中心部を通る測線 (Bar 型断面形) で, (a): Nearshore, Trough (底), (b): Bar (Top), その沖側 斜面, (c): Offshore. 弧状沿岸砂州接合部を通る測



At the central measuring line on the crescentshaped bar.

At the jointed measuring line on the crescentshaped bar.

Fig.15 The correlation between Md  $\phi$  and  $\sigma \phi$ ,  $\alpha \phi$ , in the sediment of the sea bottom.

線 (Step 型断面形) で, (d): Nearshore, (e): 棚状 およびその沖側斜面, (f): Offshore. とそれぞれ明 記する.

弧状沿岸砂州中心部を通る測線 (Bar 型断面形)で, Md  $\phi \ge \sigma \phi$ の相関関係において,全体の傾向は Md  $\phi$  が -0.78~+2.90  $\phi$ の範囲で左から右へ細粒化して行くに つれて  $\sigma \phi$ は 0.305~1.290 の範囲で右肩下りに値が 小さくなって行き,区分で表す  $\ge$  (a), (b), (c) の順で小さくなっている.

区分(a)において、Md φ が-0.78~+2.71 φ の値を 示し、極粗砂,粗砂,中砂,細砂で主要成分を組成し ている.上述の事象に対しσφは0.440~1.290の値を 示し、大変淘汰が悪いから淘汰が良い、の様相で主要 成分が細粒化の方へ向って右肩下りで順次 σ φ の値が 小さくなる傾向である.区分(a)で傾向からやや逸 脱した Md φ が 1.5 φ より粗粒側、σ φ が 0.440~0.810 に存在する 4 丸について詳述する.そのうち 2 丸が礫 をそれぞれ 35%, 4.5%混合している.もう一方の 2 丸 が礫を微量の混合である.累積曲線上で 16%と 84%間 は変曲点もなく滑かな増加率(接線の微分係数の平均) で大きくなっている.上述の事象から、二つの%にそ れぞれ対応する φ 値間(主要成分の存在域)が傾向を 逸脱するくらい、細粒側へ移るにつれて狭まって行っ た. 次に区分(a)内で $\sigma \phi$ が域値外で大きくなった 5 丸について詳述する.地形の所で詳述したように,こ の測線は二段 Bar が成立していて,Trough(底)との 比高も各々存在する. $\sigma \phi$ の値が域値外と大きくなっ たのは,Nearshoreの水深 4.0m,5.0m,6.0mと岸,沖 側 Trough(底)の水深 7.5m,8.5mである.累積曲線上 で,礫が Nearshore で約 3%,10%,5%,Trough(底) 岸,沖で約 10%,12%,それぞれ混合している.この 礫の混合する%の位置から緩かに立上って行って 16%と 84%間の増加率(接線の微分係数の平均)は小 さく,緩かで変曲点もなく滑かである.前述の事象か ら,二つの%にそれぞれ対応する $\phi$ 値間(主要成分の 存在域)が広がり,域値外となる程値が大きくなった.

区分(b)において、Md φ が+1.80~+2.22 φ の値を 示し、中砂と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 0.545~0.705 の値を示し, 淘汰が 良い. Md φ が 2.0 φ 前後に数丸集り,全体の傾向の域 内であるが、若干上下に長いやや楕円に近い形状であ る. 区分(b) が形状の半分以上区分(a) に取囲ま れている. Trough (底) で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 2011 年 7 月 27 日の定点 0 より S W100m の地 点を岸沖方向の測線には岸側,沖側と2箇所のBar(Top) が形成していて、それらの前面(岸側)にはそれぞれ Trough (底) がある. この測線の Nearshore には多量 の礫および粗粒成分の堆積・混合がある. (Fig.2) の ような"V字型"の中心を通る岸沖方向測線を離岸流 が激流化して流れ下り、それらを Trough (底) に運ん で堆積となった.次に、これらの堆積物に対し細粒側 へ分級作用を加えながら急傾斜の Bar (Top) 岸側斜面 を迫上るようにして運び上げ, Bar (Top) 周辺に堆積 させる事から、区分(b)の様相となった.

区分(c)において、 $Md\phi が+2.53 \sim +2.90\phi の値を$ 示し、細砂で微砂寄の主要成分を組成している.上述 $の事象に対して<math>\sigma\phi$ は0.305~0.585の値を示し、淘汰 が良いから大変良いとやや縦列に近い.区分(a)の 1丸が区分(c)の領域に食込んでいて、また区分(c) の1丸が区分(a)の領域に食込み、せめぎ合の様相 である.Offshoreでは細砂と微砂に極めて近い細砂で 堆積物の大部分を占め、強い水の流の時にのみこの区 分内で移動する.上述の事象によって淘汰が良いから 大変良いに大きく反映しているのである.

Md  $\phi$  と  $\alpha \phi$  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  $\alpha \phi$  が正、負、 正、負、正とそれぞれ順次シフトし、ちょうど"Wの 文字"のような形状で、微少右肩上りで変化する、全 体で 15 丸が負に、19 丸が正にそれぞれシフトした. 上述の事象が示すのは、中心部を通る測線でありな がら細粒化に向っている事である.この傾向を区分で 表すと、(a)、(b)、(c)の順番で、Md φ が細粒化に つれて負、正とどちらかにシフトする.

区分(a)において、Md φ が-0.78~+2.71 φ の値を 示し, 極粗砂, 粗砂, 中砂, 細砂でそれぞれ主要成分 を組成する.上述の事象に対しαφは-0.357~+1.810 の値を示し、9丸が負に、9丸が正にそれぞれシフトし た.1丸は区分(b)内に割込み,他のもう1丸は区分 (b)内の1丸の中心と微妙に接近し合,境界を二分 している. 前述の  $Md\phi - \sigma\phi \sigma$ ,  $\sigma\phi の値が大きく域$ 値外となった 2011 年7月 27日に採取の試料で二つず つの Trough (底) と Bar (Top) を形成する測線の5丸 について詳述する.5丸の礫の混合率が約3.5~12.0% である.岸側の2丸が負に、沖側の3丸が正にそれぞ れシフトした.累積曲線上で16~50%,50~84%,そ れぞれ二つの%間の増加率(接線の微分係数の平均) の微妙に大きさの違が生じる.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 も相対する"tail"が微少たりとも長くなり、Moが Md φを飛越えてそちらに寄り, 負あるいは正へとそれぞ れシフトになるのである.

区分(b)において、Md φ が+1.80~+2.22 φ の値を 示し、中砂、細砂で主要成分を組成する.上述の事象 に対し、α φ は-0.031~+0.243 の値を示し、1 丸が負 に、6 丸が正にそれぞれシフトした.一見して"勾玉" のような形状で上下にやや細長い.中心部を通る岸沖 方向の測線のため Nearshore を強烈な勢で離岸流が流 れ下り、礫や粗粒成分を中心にして運び、Trough(底) に堆積させる.次に、細粒側へ分級作用を加えながら Bar (Top)岸側斜面を迫上るようにして運び上げ、Bar (Top)とその沖側斜面に堆積・混合となる.上述の事 象の行動がそれぞれ二箇所で連続して起る事により、

常道のシフトの仕方となった.

区分(c)において、Md  $\phi$ が+2.53~+2.90 $\phi$ の値を 示し、微砂寄の細砂で主要成分を組成している.上述 の事象に対し $\alpha \phi$ は-0.303~+0.300の値を示し、5丸 が負に、4 丸が正にそれぞれシフトした.負から正に 向ってきれいに縦列している.この区分内で強い水の 流が生じた場合のみ堆積物が移動する.累積曲線上で 粗粒側の+2.0 $\phi$ 前後または細粒側の+3.0 $\phi$ 前後,の増 加率(接線の微分係数の平均)が16~50%間と50~ 84%間,二つの%間の増加率(接線の微分係数の平均) に大きく反映する事になる.16%に対応する $\phi$ 値一Md  $\phi$ 間と Md $\phi$ ~84%に対応する $\phi$ 値間,その二つの "tail"のうち長い方にシフトするのである.

弧状沿岸砂州接合部を通る測線 (Step 型断面形)で、Mdφとσφの相関関係において、全体の傾向は、Mdφ

が-2.40~+3.11 $\phi$ の範囲で左から右へ細粒化して行く につれて $\sigma \phi$ は 0.315~1.520 の範囲で右肩下りに値 が小さくなって行く. Bar 型での同様な関係よりやや 緩かな傾斜で右肩下りとなっている. 区分で表すと (d), (e), (f)の順で小さくなって行く.

区分(d)において、Md φ が-2.40~+2.12 φ の値を 示し, 中礫, 小礫, 極粗砂, 粗砂, 中砂, 細砂で主要 成分をそれぞれ組成している.上述の事象に対しσ φ は 0.605~1.520 の値を示し, 淘汰が大変悪いからやや 良い,の様相で,主要成分が細粒化へ向って緩かな右 肩下りで順次σφの値が小さくなる傾向である. Mdφ が 0.25~1.50 φ 間に丸がない. この事象は, 試料がな いのではなく, Step 型断面形特有の比高がないからで ある. 区分(d)内に区分(e)の2丸がめり込む様 相である.ここで、Mdφが域値外と非常に小さく、σ φが域値外と大きい値となった2丸について詳述する. 2011 年 7 月 27 日と 2012 年 7 月 24 日に採取した試料 で,位置は両者共定点0より北東側へ400m行った地点 での岸沖方向測線である、両丸共に水深3.0mの位置で ある. 直江津港防波堤の延伸完成以前は糸魚川を起源 とする礫が多量大潟海岸に堆積していたのである.こ の事象は礫種調査の結果,明白な事実である.防波堤 延伸完成後は糸魚川を起源とする礫が遮断によって大 潟海岸には堆積しなくなった. 上の事象と入代りに米 山を起源とする礫が堆積、登場するようになったので ある. 主に夏季において、北東から南西へ向う沿岸流 によって運ばれて来て主に, 接合部で水深 3.0~4.0m 周辺が一番の堆積場となる.累積曲線上で、両者の礫 の混合率は約37%と77%、と大変高い.16~84%間の 増加率(接線の微分係数の平均)は大変小さく,緩か で一定となる.この事象から、二つの%にそれぞれ対 応するφ値間(主要成分の存在域)が広がり, σφが 域値外の大きな値になった.

区分(e)において、 $Md\phi$ が+1.56~+3.01 $\phi$ の値を 示し、中砂、細砂、微砂で主要成分を組成する.上述 の事象に対し、 $\sigma\phi$ は0.420~0.790の値を示し、淘汰 がやや悪いから大変良いの様相で、2丸が区分(d)に めり込み、1丸が縦列の区分(f)を分断している. "つ型"のような形状で右肩下りの傾向を示す.

区分(f)において, Md φ が+2.60~+3.11 φ の値を 示し, 細砂と微砂で主要成分を組成する.上述の事象 に対し, σ φ は 0.315~0.840 の値を示し, 淘汰が大変 悪いから大変良いと縦列の様相になった.区分(e) の1丸が区分(f)の縦列の一部を分断した.

 $Md\phi \geq \alpha \phi$ の相関関係において、全体の傾向は、 $Md\phi$ が-2.40~+3.11 $\phi$ の範囲で左から右へ細粒化して行くにつれて $\alpha \phi$ は-0.450~+0.333の範囲で変化する. 負に14丸、正に19丸、それぞれシフトし、主要成分 が左から右へ細粒化するにつれて正,負,正,負,正 と不明瞭ながら"Wの文字"の形状を示して微妙に右 肩上りを示す.また,全体的に細粒化している事を示 している.

区分(d)において, Md 
ø が-2.40~+2.12 
ø の値を 示し, 中礫, 小礫, 極粗砂, 粗砂, 中砂, 細砂で主要 成分をそれぞれ組成する.上述の事象に対してαφは -0.244~+0.256の値を示し、負に4丸、正に4丸とそ れぞれシフトした. また, 先述のごとく理由により Md φが 0.25~1.50 φ間に丸がない. ここで, 負, 正へ 4 丸ずつそれぞれシフトした事象について詳述する. 異 例であるが先に正ヘシフトの4丸は2011年7月27日, 2012 年7月24日にそれぞれ採取した試料である. そ のうち2丸が粗粒側の位置で共に水深3.0mを示す.ま た, Md φ が-0.65 φ と-2.40 φ で, 礫が約 37% と 77% の 混合率である.もう一方,細粒側での2丸は共に水深 4.0mの位置で、Md φ が+1.98 φ と+2.11 φ を示し、礫は 皆無である.上述の事象を元に累積曲線上で,16~50% 間よりも 50~84%間の増加率 (接線の微分係数の平均) が小さく、緩かである. 故に、16%に対応の φ 値より 粗粒側に、よりも84%に対応のφ値より細粒側に微少 たりとも長い"tail"を有し、Moが Mdoを飛越して細 粒側に寄る事でそれぞれ正にシフトした.

負にそれぞれシフトした4丸は2014年10月2日に 採取した試料で,定点0の位置で岸沖方向測線と定点 0より北東へ500mの地点の位置で岸沖方向測線であ る.水深3.0mと4.0mの2丸が対になり,粗粒側と細 粒側に別れてそれぞれシフトした.上述の事象を元に 累積曲線上で,前述の真逆の操作によりそれぞれ負に シフトした.

区分(e)において、 $Md\phi が+1.56 +3.01\phi の値を$ 示し、中砂、細砂、微砂で主要成分をそれぞれ組成す $る.上述の事象に対して<math>\alpha\phi$ は-0.274~+0.086 の値を 示し、負に 6 丸、正に 4 丸とそれぞれシフトした.区 分(e)の粗粒側が区分(d)にめり込んでいるが一 方、細粒側では二箇所で縦列の区分(f)を分断して いる.ちょうど"<sup>つ</sup>型"のような形状である.

区分(f)において、Md φ が+2.60~+3.11 φ の値を 示し、細砂、微砂で主要成分を組成する.上述の事象 に対して α φ は-0.450~+0.352 の値を示し,負に4丸, 正に11 丸とそれぞれシフトした.上から下へ縦列して いる.

### 4. 結語

前回に続いて今回も同区域で調査・研究を行い,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.その意味で,これからも 続ける必要がある.

(1) 汀線より沖へ約 200m の地点を汀線に沿った地形

谷の位置は弧状沿岸砂州中心部に対応する.谷の形 態は離岸流と沿岸流の相互の強弱やバランスによって 決ってくる. "V, U字型"あるいは"変形したV, U 字型"である.

山の位置は弧状沿岸砂州接合部に対応する.今回は 明瞭な山の位置が見出せなかった.沖から岸へ向う水 の流と沿岸流に頼るからである.

#### (2) 岸沖方向の海底地形

弧状沿岸砂州中心部を通る測線では,典型的な Bar 型断面形である.特に,2011年7月27日測量時の地 形は二段 Bar の形成であった. 観測桟橋の影響がなく なって,今度は人工リーフ(潜堤)が沿岸流に重大な 影響を与えるようになった.

弧状沿岸砂州接合部を通る測線では,(Fig.2,3,4) 三つの地形から明瞭な山の位置を見出せなかった.単 調な地形か,もしくは棚状化して行った.

#### (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を通る岸沖測線 (Bar 型断面形) において, Md ¢ は, 2011 年 7 月 27 日採取の底質が二 つずつ, 2012 年 7 月 24 日採取の底質が一つずつ, そ れぞれ谷, 山のような形状を示し, 岸側の Nearshore から沖側の Offshore に向って細粒化している. しか し, 2014 年 9 月 30 日採取の底質のみが比高の形成に 拘らず Nearshore から Offshore に向って単調に細粒 化した.

σ φは,2011 年 7 月 27 日採取の底質において, Nearshore 3 丸と岸,沖側 Trough (底)2 丸で域値外 の大きな値を示す.岸側 Bar (Top)の丸より沖側へ向っ て緩かな山型の形状で淘汰度が変化する.2012 年 7 月 24 日採取の底質において,仮想 Trough (底)の丸の位 置を頂点とする緩かな山型の形状で淘汰度が域値内で 変化している.2014 年 9 月 30 日採取の底質において, 水深 3.0m の丸から水深 6.0m の Bar (Top)の丸まで, 6 丸がやや淘汰を悪くするグループ,水深 7.0m の Bar

(Top) 沖側斜面の丸から水深 10.0m の 0ffshore の丸 までは、4 丸共に淘汰が大変良いグループ、に二分し た.

α φは,2011 年7月27日採取の底質では負に3丸, 正に10丸それぞれシフトし,2014年7月24日採取の 底質では負に7丸,正に3丸それぞれシフトした.両 日共に定点0よりSW100mの位置で,岸沖測線共通で ありながら,負,正へシフトの丸の数が逆転した.2012 年7月24日採取の底質は負に5丸,正に6丸それぞ れシフトし,大体負,正にそれぞれシフトする丸の数 が五分五分の状況であった.

β φ は, 2011 年 7 月 27 日採取の底質において, σ φで域値外の大きな値を示す5丸がβφでは域値内の 小さな値を示す. 逆に, σ φ が域値内で小さな値を示 す3丸がβφでは域値外の大きな値を示した.上述の 部分だけを見ると、 $\sigma \phi$ ,  $\beta \phi$ 双方の間で逆相関して いるのがわかる. 2012 年7月24日採取の底質におい て, σ φ で値が小さな水深 9.0m, 10.0m の Offshore の 2 丸がβ ω では域値外の大きな値を示す.上述の 2 丸 はσφ, βφ双方で明確に逆相関している.緩かな山 型がひっくり返ったような、"上側が広く開いたU字型" 形状の傾向を示す. 2014 年 9 月 30 日採取の底質にお いて, σ φ で値が極小さく,および小さい水深 7.0m, 8.0mのBar (Top) 沖側斜面と Offshore の 2 丸が β φ で域値外の大きな値を示す.上述の2丸は $\sigma \phi$ ,  $\beta \phi$ 双方が明確に逆相関しているのである. 全体の傾向は 見出せない。

弧状沿岸砂州接合部を通る岸沖測線 (Step 型断面形) において, Md o は, 2011 年 7 月 27 日に測量の地形が 棚状になっており,水深 3.0mの Nearshore の位置では 極粗砂,水深 5.0m の棚状上は細砂に極近い微砂をそれ ぞれ組成する.水深 3.0m の丸を除いて,細砂で組成の 範囲内を岸から沖側へ向って緩かに、または単調に細 粒化して行っている. 2012 年7月24日測量の地形が 単調であるなかで,水深3.0mの位置において域値外の 中礫を,水深5.0mの位置において中砂をと,それぞれ 組成している.上述の2丸を除いて、岸から沖へ向っ て細砂を組成の範囲内で細粒化した. 2014 年 10 月 2 日採取の底質で,水深 3.0m と 4.0m の位置はそれぞれ 極粗砂,粗砂の組成である.水深 5.0m の位置の丸より 沖側6丸は極めて微砂に近い細砂の組成で沖側へ向っ て細粒化して行った.特に,水深9.0mの位置では域値 外と値が大きく、細砂に極めて近い微砂の組成であっ た.上述と同月日の定点0の位置で岸沖測線において, 水深 3.0m と 4.0m の位置はそれぞれ中砂に極めて近い 細砂,細砂に極めて近い中砂,で組成する.水深 5.0m の丸より沖側へ向って 6 丸は細砂の中間から微砂に 向って緩かな細粒化の組成となった.特に,水深10.0m の Offshore の丸は域値外と大きな値の微砂の組成に なった.

 $\sigma \phi t$ , 2011 年 7 月 27 日採取の底質において,水 深 3.0m の丸が Md  $\phi$  で極粗砂の組成を示す事により, 域値外の大きな値になった.水深 4.0m より沖側へ 5 丸 については域値内の中央付近をジグザグと変化してい る.水深 8.0m, 9.0m, 10.0m で 0ffshore の 3 丸は大変 淘汰が良く,小さな値を示した.2012 年 7 月 24 日採 取の底質において,水深 3.0m の丸が Md  $\phi$  で中礫の組 成を示す事により域値外の大きな値になった.水深 4.0m の丸より沖側へ5 丸は域値内の中央付近よりやや 上を"V型"の形状で変化している.水深9.0m, 10.0m で 0ffshore の 2 丸は淘汰が良いとなり,小さな値を示 した. 2014 年 10 月 2 日採取の底質において,定点 0 より北東へ 500m の位置で岸沖測線の水深 3.0m の丸が 域値内で中央付近の値を示す.水深 3.0m と 4.0m の丸 を結んだ延長線上を緩かに,ジグザグしながら右肩下 りで淘汰が良くなって行っている.上述と同月日採取 の底質において,定点 0 の位置で岸沖測線の水深 3.0m の丸が域値内の中央付近の値を示す.水深 4.0m の丸か ら沖側へ向って大きな振幅から小さな振幅へ上,下, 上と繰返し,水深 10.0m の丸の淘汰がやや良いに収束 している.

 $\alpha \phi dx$ , 2011 年 7 月 27 日採取の底質において、3 丸 が負にシフトし、6 丸が正にシフトした. 2012 年 7 月 24 日採取の底質においても 2 丸が負にシフトし、6 丸 が正にシフトした.両日共上側が大きく開いた"U字 型"の傾向のようだ.2014 年 10 月 2 日採取の底質に おいて、定点 0 より北東へ 500mの位置で岸沖測線で は、Nearshoreの岸側 3 丸が負にシフトし、沖側 5 丸 が正にシフトした.上述と同月日採取の底質において、 定点 0 の位置で岸沖測線では、岸側 6 丸が負にシフト し、沖側 0ffshore 2 丸が正にシフトした.上述の両測 線で双方の負、正の丸の数が逆転した.

β φは, 2011 年 7 月 27 日採取の底質において, Offshore の水深 8.0m, 9.0m の 2 丸が域値外と大きな 値を示した.水深 10.0m の丸を除くと, σ φ と逆相関 のようだ.2012 年 7 月 24 日採取の底質において,水 深 3.0m の丸が σ φ で域値外の大きな値を示した事で, β φ は域値内で極めて小さい値を示した.微かに,"山 型"の傾向のようだ.2014 年 10 月 2 日採取の底質に おいて,定点 0 より北東へ 500m の位置で岸沖測線で は,水深 3.0m, 4.0m, 5.0m, 10.0m の 4 丸が域値外の 極めて大きな値を示した.岸側 3 丸を除いて沖側へ右 肩上りで変化する.上述と同月日採取の底質において, 定点 0 の位置で岸沖測線では,水深 7.0m の丸を頂点と する"山型"の傾向を示す.

### (4) $Md\phi \geq \sigma \phi$ , $\alpha \phi \sigma$ 相関関係

弧状沿岸砂州中心部の岸沖測線において、 $Md\phi - \sigma$   $\phi$ は変化の幅が広く、 $Md\phi$ が細粒化するにつれて右肩 下りに淘汰も良くなる傾向がある.  $\sigma \phi$ で、Nearshore、 Trough の 5 丸が域値外の大きな値となった.

 $Md\phi - \alpha \phi$ は同じく変化の幅が広く、微妙に"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、 微妙に右肩上りで正にシフトが増加している.

弧状沿岸砂州接合部の岸沖測線において、 $Md\phi - \sigma$   $\phi$ は変化の幅がやや狭く、 $Md\phi$ が細粒化するにつれて 緩かな右肩下りで淘汰が良くなる傾向がある. $Md\phi$ が 0.25~1.50 φ 間に丸がなく空洞になった. 区分(e) の一部が区分(d) にめり込んでいる. 大多数の丸が Md φ の 2.0~3.0 φ に集中し,著しい細粒化によって急 激に淘汰を良くした.

 $Md\phi - \alpha \phi$ は同じく変化の幅がやや狭く、微妙に"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.大多 数の丸が $Md\phi$ の2.0~3.0 $\phi$ に集中し、急激な細粒化と 共に正側へシフトした.

#### 参考文献

荒巻 孚 (1971):海岸, 犀書房, pp.1-104.

- 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.
- 内山 清 (2019):大潟海岸・四ツ屋浜の観測桟橋跡 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-,京都大学防災研究所年報,第62 号 B, pp.569-597.

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:2022年8月31日)