

宮崎大学 工学部

正員 吉高 益男

## ○はじめに

流れによる底質の移動は、均一粒径の場合ばかり明確な解析がなされていて、混合粒径の場合にはまだ確立していない。特に、海岸では流れの方向を変化するので、底質の移動を論ずることはより困難となる。Eagleson<sup>5</sup>は確定移動の概念を導入して論じているが、均一粒径の場合は大体適用されても、現地のように混合粒径の場合にはやはり適用しきる段階ではない。

筆者は、宮崎港湾事務所を行つては宮崎海岸調査を解析するに際して、まず底質移動の様子を現象的に把握する必要があると考えた。よって、沿岸底質の粒径分布の変化を調べてみたところ、ヨウ現象について、ここに報告する。

## ○調査の概要

調査は昭和44年度から実施されていて、波高、周期を連続して記録されたのは昭和45年度からである。調査区域は大淀河口附近、南北約5km、沖方向約1.5kmであり、200m~400m方眼で底質が採取された。また竹竿法、採水法などによる浮遊砂調査も行つてある。

底質粒径は中値 ( $= -\log_2 d$  :  $d$  mm) で整理し、次のような数値を求められた。

$$\text{平均粒径 } M_\phi = (\phi_{84} + \phi_{16}) / 2, \text{ 標準偏差 (分級度) } \sigma_\phi = (\phi_{84} - \phi_{16}) / 2$$

$$\text{尖度 } \beta_\phi = \{(\phi_{95} - \phi_{5}) / 2 - \phi_\phi\} / \sigma_\phi$$

$\beta_\phi$ が小さければ淘汰がよ

いことを示し、 $\beta_\phi$ が小さければ分布がとがることを示す。すなはち、 $\beta_\phi$ が共に小さくなるとき、粒径は均一化されてしまうことわかる。

## ○大淀川の底質

とりあえずして上流4kmまで撮影したもの、河口等流堤内のもの、および河口前面の外海の底質が図-1に示されている。

河川部では大粒径のものは<sup>河川部</sup>、粒径  $d_m$  が小さく ( $M_\phi$  が大きく) なるほど節分けられ均一化される傾向がみられる。その

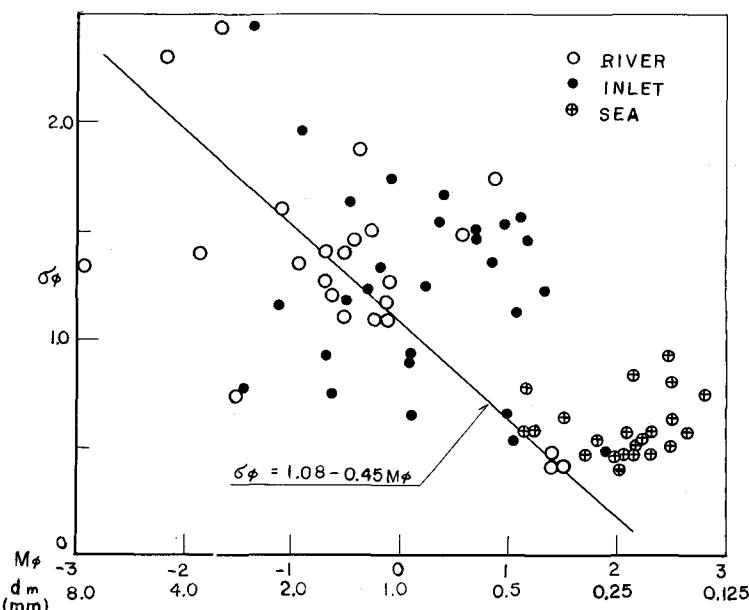


FIG.-1 RELATION OF MEAN DIAMETER( $M_\phi$ ) & DEVIATION MEASURE( $\sigma_\phi$ ) (FOR OYODO RIVER)

相関式は  $\delta_\phi = 1.08 - 0.45 M_\phi$  である。

河口部にちろと、その傾向は明確でない。それは、流れと波が作用し、1/3~1/3右粒径のものが止められずからである。しかし、河口前面の外海に流出したものは粒径が小  $\delta_\phi$  さい。そして、粒径が小さくなるほど  $\delta_\phi$  はやや大きくなる傾向にある。それは、浮遊して流出する小粒径のものが沈没するよりであろう。また、流れのみによる  $M_\phi = 2 \sim 3$  ( $d_m = 0.25 \sim 0.125 \text{ mm}$ ) で最小になると認められるところが、図-1 とみよと、河川全体で  $M_\phi = 1 \sim 2$  のとき、最も淘汰されてい。

#### ○ 海浜の底質

沖浜と前浜にかけて図-2、-3 に示されている。(外洋は略す) 沖浜(図-2)では図-1 の河口前面外海の底質と同じ傾向を示す。竹竿法によつて採取された浮遊砂の  $\delta_\phi$  は底質より大きくなり、シルト分、粘土分も含め、粒径は多様化することを示す。すなはち、海底附近での波の力が弱くなる沖浜では浮遊砂の小粒径のものは沈没しやすくなり、平均粒度が小さくなるほど  $\delta_\phi$  は大きくなると考へられた。また、昭和45年7月より昭和45年11月の間、台風10号など北東襲しかが、そのためか小粒径のものは浮遊さ

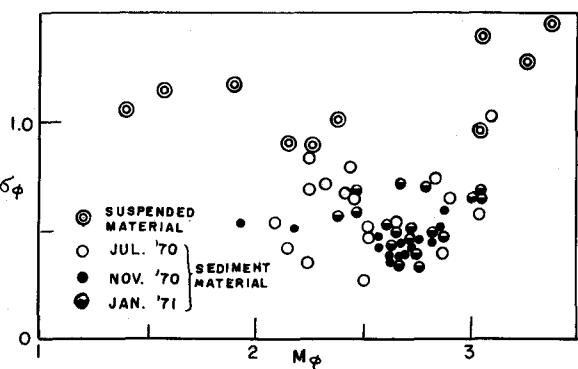


FIG.-2 RELATION OF MEAN DIAMETER( $M_\phi$ ) & DEVIATION MEASURE( $\delta_\phi$ ) (FOR OFF SHORE)

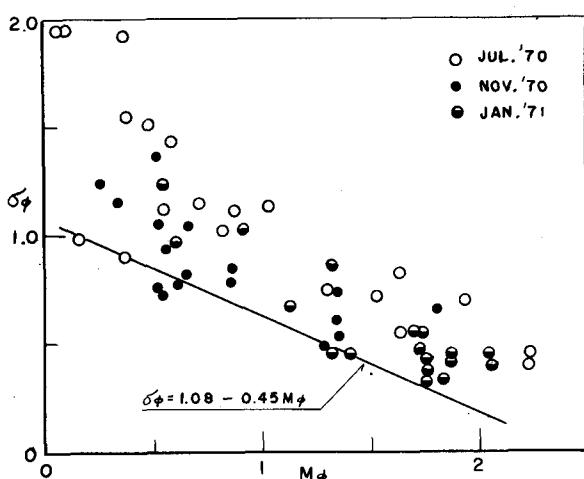


FIG.-3 RELATION OF MEAN DIAMETER( $M_\phi$ ) & DEVIATION MEASURE( $\delta_\phi$ ) (FOR FORESHORE)

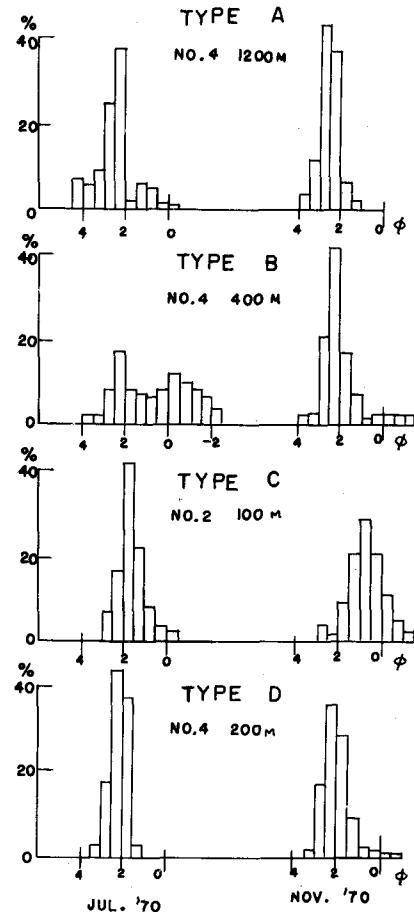


FIG.-4 PATTERN OF VARIABILITY OF SEDIMENT SIZE-FREQUENCY DISTRIBUTION

れて移動し、昭和45年11月  
は冲は小さくなっている。  
そして昭和46年1月では沈  
没はすり、また前の傾向を  
とりもどしているといえら  
いだろうが。

前浜(汀線附近、図-3)  
では平均粒径が小さくな  
ほど冲は小さくなつた傾向は  
明白である。その傾斜は大  
淀川の底質(図-1)の式  
と同じである。そして  
冲はやや大きくなる(海汰は悪  
く)ちつてある。bar附近  
(外段、図省略)はM<sub>4</sub>

と冲の相関はあまりない。すなはち、波浪常に変化している碎波帯であるbarやtroughには、冲  
に沿う経路の底質が貯められる。そして、沿岸流や波の打上げ流れに対応した底質が汀線附近にもつ  
てこられる。それで、汀線附近では流れが主流になると想えて、河川の流向と同じようにもとから  
いだらうが。また、図-3では調査時期によつて平行に上下に移動していふようで、打上げ流れ  
の測定の必要がある。

### ○ 底質粒径分布の変化

各時期の底質粒径分布を同一卓で比較してみると、図-4の4つのpatternがみられる。A型は  
冲、冲ともに減少するもので、底質は均一化された場合、B型は冲は減少するが、冲は増加するもので  
、均一化されつつあるが、広い範囲の粒径のものをまだ含んでゐる場合、C型は冲は増加するが、冲は減  
少するもので、peakは減少し、その前述の粒径は増加していふが、粒径の範囲はまだ広くいだら  
う場合、D型は冲、冲ともに増加するもので、筛分けが悪くなつた場合である。このように冲と冲をとも  
に比較することにより、粒径分布の変化の度合をしきりができる。

No. 4断面(河口より600m北)の冲、冲の変化をみてみると図-5のようになる。図で( )を附  
したもののは変化が小さいものである。昭和45年9月より昭和45年11月の間は台風の来襲があつたが、  
汀線附近は筛分けはや、悪くなつてゐるが、沖溝の底質は浮遊され均一化されている。昭和46年1月  
までは冬季でstreetnessが小さかつたが、汀線は周辺均一化され、沖溝はシルト分まで沈没しきり  
でいる。bar附近は変化が大きく、粒径分布の変化がはげしい。地形変化との相関はまだわからず。

### ○ もすび

海浜底質の筛分け作用は、汀線附近では流れが主流にちつてゐる考え方、沖溝では浮遊砂の浮遊、  
沈没の構造といふ考え方で解釈できちつたらしく、とくに詳論を提呈した。今後は平衡的をめざすを  
分析していくと考えている。資料を提供された鹿嶋港湾事務所の方々に感謝いたします。

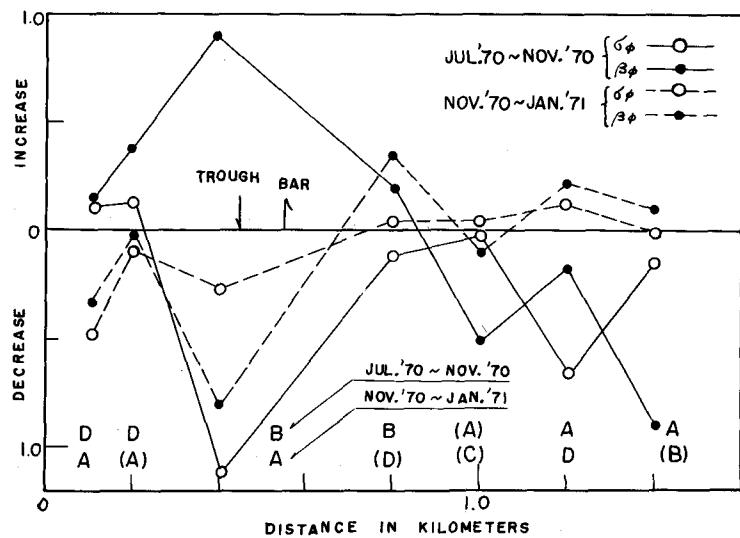


FIG. 5 CHANGE OF DEVIATION MEASURE ( $\sigma_4$ ) & KURTOSIS MEASURE ( $\beta_4$ ) WITH TIME (NO. 4 SECTION)