

駿河海岸の侵食に伴う藤守・柄山川河口部の地形変化と新河口処理方式の提案

Topographic changes of Fujimori and Tochiyama River mouths caused
by beach erosion and new river mouth improvement

宇多高明*・小菅 晋**・松田 勝***
Takaaki Uda, Susumu Kosuge and Masaru Mazuda

Topographic changes associated with beach erosion around the Fujimori and Tochiyama River mouths located on the Suruga coast were investigated by using aerial photographs and beach survey data. Shoreline recession around these river mouths is very severe and high berm closed the river channel to cause water level rise in the upstream of the river. A new method to prevent forming high berm is proposed by installing wave dissipating breakwater in front of the river mouth.

Keywords: River mouth improvement, Beach erosion.

1. まえがき

駿河海岸や富士海岸などのように急深な海岸に流入する小河川では、しばしば河口が閉塞され、内水排除に問題が生ずる。これらの急深な海岸では海浜構成材料は一般に礫や粗砂からなり、また汀線付近の勾配が急なため河口砂州の高さが高くなり、これが原因して内水排除が困難となるのである。こうした河口閉塞に対して種々の対策がとられてきているが、大河川と異なり平常時の流量規模が小さい小河川では有効な閉塞防止手法があまりないのが現状である。また、これらの海岸では沿岸漂砂の移動が活発であって、河口に導流堤を伸ばすとその下手海岸での侵食が助長されるために、大規模な導流堤の建設は不可能である。したがって沿岸漂砂を自由に通過させつつ、河口を維持することが求められる。しかしながらこのような動的平衡状態を各種構造物により造り出し、それを保つことはかなり難しい。本研究ではこの種の問題について具体例を通じて検討しようとするものであり、駿河海岸に流入する藤守川と柄山川河口を実例として、海岸侵食に伴う河口状況の変化について考察しつつ、新たな河口処理工法の提案を行う。

2. 駿河海岸の概要

駿河海岸は駿河湾西岸にあり、延長 18km の海岸線を有する砂礫海岸である（図-1 参照）。海岸中央部には大井川が流入し、ここからの流出土砂が駿河海岸の主な漂砂源となってきた。武内ほか（1984）に述べられているように、河口以北の海岸においては河口からの流出土砂が北向きの沿岸漂砂により運ばれていたが、現在は大井川港の防波堤と吉永放水路の建設により北向きの沿岸漂砂は阻止されている。また、No.12 付近の和田鼻では海岸線近くまで海底谷が迫っており、この谷を経由する沖への土砂流出も報告されている（宇多ほか、1987）。一方、大井川港の北側の海岸侵食を軽減するために、1983 年以降、No.36 付近では大井川港の防波堤の南側へ堆積した土砂によるサンドバイパスが行われてきており、年間約 6 万 m³ の土砂が投入されている（滝澤ほか、1986）。図-1 には、以後の解析の便を考えて測線番号と本研究で詳細調査を行う藤守川および柄山川の河口位置を示す。

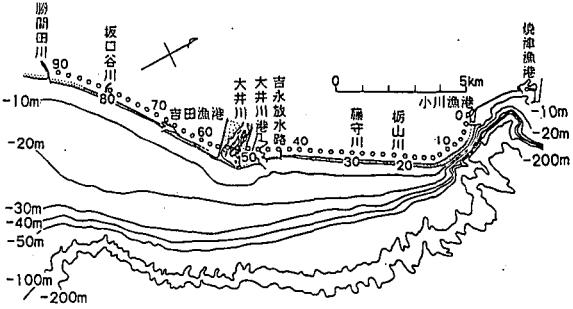


図-1 駿河海岸および藤守川、柄山川の位置図

3. 駿河海岸の汀線変化

図-2 には駿河海岸の測線 No.4 ~ No.42 の範囲における 1974 年から 1993 年までの汀線変化を示す。測線間隔は 200m なので全体で約 8km 区間の汀線変化である。対象区間のうち、藤守川河口は No.29 に、柄山川河口は No.21 に位置している。また、No.42 の南（右）側 0.4km には吉永放水路がある。図-2 により近年の汀線変化を調べると、藤守川河口の南側直近の No.30 を境としてその南側では汀線はやや前進傾向を示すのに対し、No.30 以北の汀線は著しい後退傾向を示す。河

*正会員 工博 建設省土木研究所河川部長（〒305 茨城県つくば市旭1）

**正会員 工博 東海大学海洋学部海洋土木工学科教授

*** (株) 三水コンサルタント

口の北側での汀線後退は最初河口周辺で著しく、汀線の後退量が約 50m に達するとその場所での汀線の後退は止まり、時間経過とともに侵食域が北側へと広がった。この理由は、北向きの沿岸漂砂の供給不足により侵食が生じるもの、汀線が大きく後退すると消波堤が設置され、それ以上の汀線の後退が防がれたためである。これによりその地点の汀線の後退は防がれたが、侵食域は北側へと広がった。No.21 にある栃山川の河口では 1974 年には約 70m もあった前浜が著しく狭くなつた。汀線の後退は No.15 以南で著しく、砂嘴状に汀線が突出し、前浜幅が広い No.12 では近年も汀線が前進傾向にある。以上のように、駿河海岸の藤守川および栃山川河口周辺部では No.30 以南では汀線が前進傾向、No.30 ~ No.15 では後退傾向となっている。No.38 の南 1.2km には吉永放水路があつて沿岸漂砂が阻止されていることから、No.30 ~ No.38 での汀線前進はそのほとんどが養浜工によると考えられる。

一方、No.15 ~ No.30 では No.30 より養浜土砂の一部が流入するのに対し No.15 から北向きに沿岸漂砂が流出するため侵食が生じている。

次に、藤守川では河口の北側に隣接する No.28 と No.27 を、栃山川では同じく No.21 と No.20 を選び、これらの測線位置における汀線変化をまとめると図-3となる。まず、No.28, No.27 では 1974 年当時すでに汀線が後退しており、汀線幅は 5 ~ 30m と狭かった。その後、1984 年までは全体的に汀線が後退傾向を示したが、藤守川河口より南 3.2km 地点においてサンドバイパスによる土砂投入の始まった 1983 年以降、1987 年頃までは汀線は再び前進した。しかし最近では汀線は再び後退傾向に転じた。これに対し、No.21, No.20 では、海岸侵食による汀線後退が遅れて始まった。1979 年頃までは栃山川の汀線は緩やかな後退を示すに止まり、前浜幅は少なくとも約 70m はあった。しかし 1979 年以降汀線の後退が激しくなり、1986 年までに汀線は約 40m も後退した。その後 1986 年以降は変動を有しつつ汀線幅は約 30m の一定値を保ってきたが、最近では No.21 で再び汀線の後退が目立っている。なお図-3 には後述する写真-1 ~ 10 の撮影時期を番号(①~⑩)で示す。

4. 空中写真の比較

(1) 藤守川河口部の状況

以下では河口部の空中写真を示すが、写真撮影時期と汀線変化との関係は前出の図-3 にまとめて示してある。まず、1978 年 12 月 21 日撮影の藤守川河口部の状況を写真-1 に示す。藤守川河口部付近はこの段階で既に著しい汀線の後退は生じてしまつており、写真-1 に示すように河口の両岸には消波堤が設置されて汀線の固定が図られていた。また河口前面には右岸側より斜めに導流堤が伸びており、流下した河川水はこの導流堤の内側に沿う狭い水路を経由して沖合へ流出している。河口の北側には 5 基の消波堤が設置されているが、その北端（写真最上部）

では汀線が不連続となつて後退している。このことは沿岸漂砂が北向きに流れていることを示す。しかしこの段

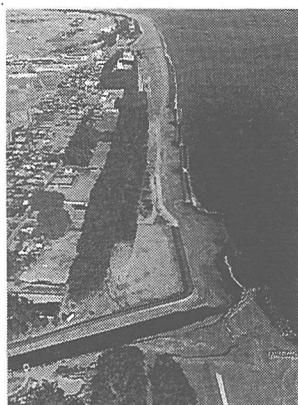


写真-1 藤守川河口部の状況

(1978年12月21日撮影)

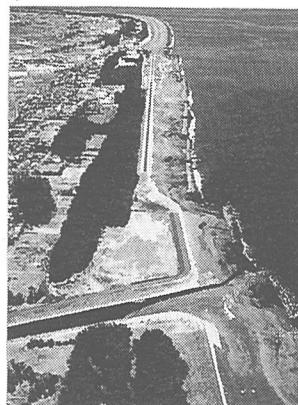


写真-2 藤守川河口部の状況

(1983年3月19日撮影)

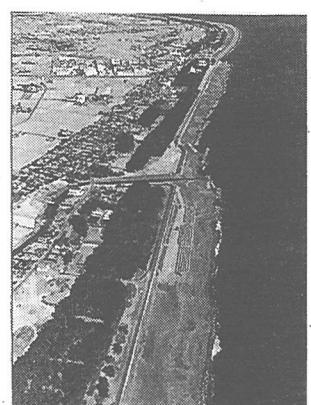


写真-3 藤守川河口部の状況

(1986年2月撮影)

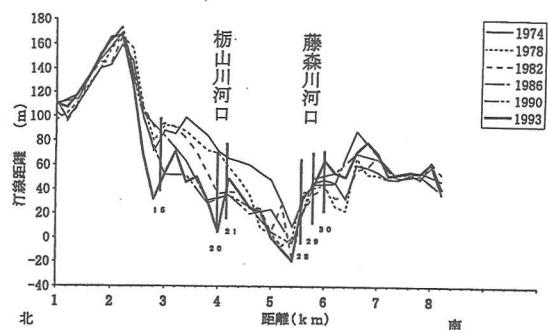


図-2 駿河海岸の汀線変化

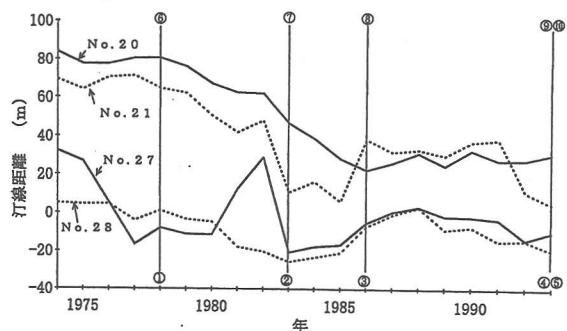


図-3 藤守川・栃山川河口部の汀線の経年変化

階では写真上方に見られる柄山川河口部付近までは汀線の後退は波及していない。

写真-2は1983年3月19日の河口状況である。河口部での施設配置は1978年当時と同一であるが、汀線付近の堆積土砂と同一色調の土砂が河口の右岸側に広がっていることから、高波浪の作用により右岸導流堤をのり越えて河道内へ土砂がうち込まれたことが分かる。このため1978年当時右岸導流堤に沿う狭い水路より海へ流出していた河川水は、左岸沿いに流下することになった。一方、海岸部では海岸堤防と消波堤の設置区域が柄山川河口付近にまで及び、柄山川河口以南の汀線の維持が図られたと同時に、柄山川以北の汀線が河口を中心として大きく後退した。1986年2月の河口部および海岸の状況を写真-3に示す。藤守川の河口部では写真-2と比較して大きな変化は見られず、狭い水路が左岸側に沿って開き、消波堤背後の波の作用の弱い場所より海へ流入している。河口周辺の海岸部でも大きな変化は見られないが、写真上方の柄山川河口部での汀線の不連続が際立っている。

1993年1月、2月の河口部の状況をそれぞれ写真-4、5に示す。写真-4によれば藤守川の河口では左岸側より河口砂州が発達し、河川流は一度左岸導流堤に沿って流れたあと、河口前面にある消波堤背後の砂州を横切って沖合へと流出している。河口前面の消波堤はちょうど離岸堤と同様な消波効果を發揮し、その背後の砂州高は低下するため、そこから河川流が流入し、河川流はこの消波堤背後でほぼ沿岸方向へと流れている。この消波堤は河川の全幅いっぱいに伸びているから、洪水時には水位のせき上げ要因となる。しかしながら通常時の河川での排水を考えると、河口前面を塞ぎ、波高を低下させることが必要となつたのである。写真-5に示す1993年2月の海岸状況を見ると、藤守川河口の南側（写真下部）では海岸線は消波堤と短突堤とによって守られ、またこの地区の上手側のNo.36付近で年間約6万m³の養浜工が行われているため、その土砂が消波堤の開口部より岸側へ大きくうち上げられていることがわかる。藤守川河口では白いブロックの状況より、河川の流下方向と直角方向に段違いに2基の消波堤が設置されている。このような段違い消波堤は、ちょうど先端の開口部を沿岸漂砂の下手方向へ向けた暗渠と同等な効果を有している。このことから見ても、藤守川のような小河川では河口前面をそのまま開けるのではなく、波の作用を防ぐために消波堤や離岸堤により河口を塞ぐことが必要とされる。

（2）柄山川河口部の状況

1978年12月21日に撮影した柄山川河口より和田鼻を望む状況を写真-6に示す。この時点では河口の右岸側にある透過性の導流堤を除けば海岸線には消波堤などの構造物はなく、汀線は河口部も含め連続的に伸びていた。河口には右岸（南）側より砂州が伸びているため幅が約1/4ほどに縮流されていたが、開口部の沖の碎波帯における碎波状況が周辺部と何ら変わらないことから、河口部は非常に浅く、北上する沿岸漂砂が自由に通過することにより動的意味で河口が維持されていたと考えられる。また汀線に沿つて約30m幅で伸びる波のうちあげ帶を示す帶状の区域も導流堤を挟んで南北で連続的に伸びている。このこともまた、この当時沿岸漂砂が連続的に通過する条件にあったことを示している。

写真-7には、同じ地区の1983年3月19日の状

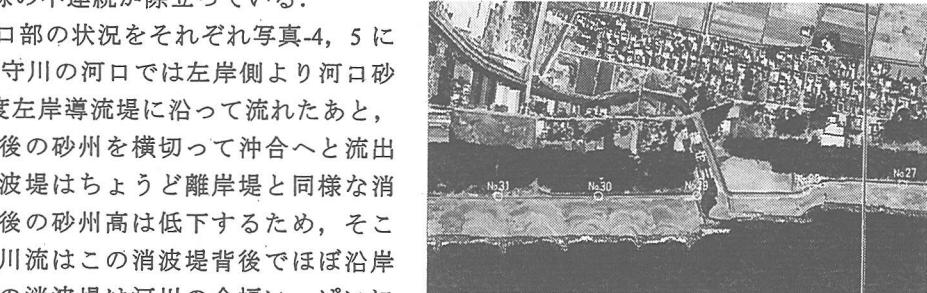


写真-4 藤守川河口部の状況（1993年1月撮影）

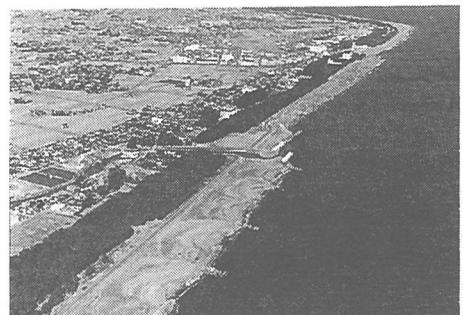


写真-5 藤守川河口部の状況（1993年2月撮影）

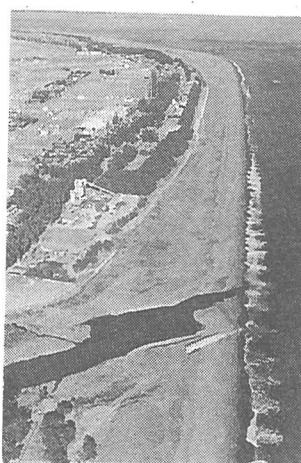


写真-6 柄山川河口部の状況
(1978年12月21日撮影)



写真-7 柄山川河口部の状況
(1983年3月19日撮影)

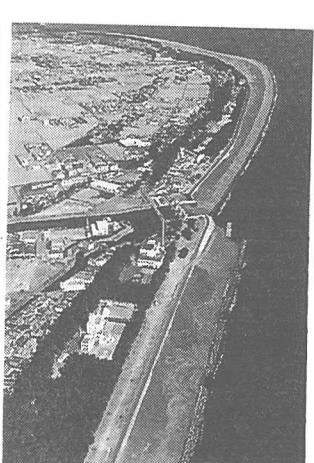


写真-8 柄山川河口部の状況
(1986年2月撮影)

況を示す。写真撮影方向がやや東へ傾いたものの、ほぼ同様な空中写真である。この当時、河口には津波水門の工事が進められつつあった。また河口右岸の導流堤の位置と汀線形を写真-6, 7で比較すると、1978年～1983年の間で汀線がかなり後退したことが分かる。しかし、汀線が後退しても右岸側から河口砂州が伸び、左岸側に幅の狭い水路が維持されている点では写真-6と同様である。

図-3によると、栃山川河口部の汀線は1979年以降著しい後退傾向を示し、1986年に至ってほぼ安定状態に達した。この時点（1986年2月）における河口部の状況を写真-8に示す。1983年には河口の右岸（南）側より北側へと直線状に伸びていた汀線には、河口位置で大きな不連続が生じた。写真に示すように河口の南側の海岸にはほぼ連続的に消波堤が並べられて汀線が固定されたのに対し、河口から北側には沿岸漂砂を阻止する構造物が何もない、河口地点で漂砂の著しい不連続が生じ、このため河口の汀線が大きく後退したのである。図-3において、河口の左岸側隣接部のNo.20の汀線変化によれば、写真-6（1978年撮影）より写真-8（1986年撮影）間の8年間で汀線は約40m後退している。したがって写真-8は、約40mの汀線後退後の状況を示している。

写真-9, 10にはそれぞれ1993年1月と2月の空中写真を示す。写真-9によると、栃山川の両側の海岸線は既に消波堤が設置され、汀線が固定されている。河口内の水門の前面には標高約2mの河口砂州が大きく発達し、河口のほとんど全部を塞いでいる。前面の砂州は幅が45mと広く、また前浜材料は礫であること、そして高さが約2mと高いために、栃山川の流量規模を考えると洪水時に越流により砂州がフラッシュされること非常に困難であろう。したがって水門は3基あるが、事実上それらの2基は機能を喪失していると言つてよい。残る1門の前面においても水路幅は非常に狭い。この海岸での沿岸漂砂の卓越方向は南から北、すなわち写真では左から右方向である。このことは同時に波がやや左側から入射することを意味する。この波の入射条件を考慮したとき、河川流は波が最も遮蔽されるよう右岸導流堤に沿って流れ、その後消波堤の陰より海へ流入することになる。このことは通常時の流量規模の小さな河川では、波が遮蔽されて作用波高が低く、その結果砂州高が低い場所を造らない限り排水不良が起こることを意味している。海岸状況を斜めに撮影した写真-10と写真-8とを比較すると、河口の北側地区にも7基の消波堤が設置され、これらの消波堤が北向きの漂砂移動を阻止するために、河口部では再び汀線が前進し、消波堤群の最も北側では汀線がフック状に湾入している。このように海岸では現在も沿岸漂砂による海浜変形が続いていること、消波堤群の北端が侵食にさらされている。一方、写真-10より河口部の状況を調べると、河口前面において大量の堆砂が生じていること、河口砂州と水門の間にごく狭い水路があることが分かる。以上のように栃山川河口部は1978年当時広い前浜があったが、その汀線は近年急速に後退し、河口水門のごく前面まで波の作用により土砂堆積が生じるようになったことがわかる。そして河口部の汀線のさらなる後退が生ずると、水門前面に土砂が直接堆積し、水門の開閉も困難になると考へられる。したがって現況汀線のこれ以上の後退を防ぎつつ、水路を維持することが必要である。

5. 海浜縦断面形の比較

図-2の汀線変化図をもとに、いくつかの断面を選び海浜縦断面形の比較を試みる。まず、図-4は藤守川河口の西200mに位置するNo.30の海浜縦断面形である。この断面は、写真-4に示したように藤守川河口より南側に3番目の消波堤のほぼ中央を横切っている。図示するように、この消波堤はほぼT.P.-1m～1.0mに設置されている。この断面では1985年以降大きな汀線変化は見られなかったが、消波堤の設置前後の比較においても汀線およびその沖合部では著しい侵食または堆積傾向は見られない。次に、図-5には河口より



写真-9 栃山川河口部の状況（1993年1月撮影）



写真-10 栃山川河口部の状況
(1993年2月撮影)

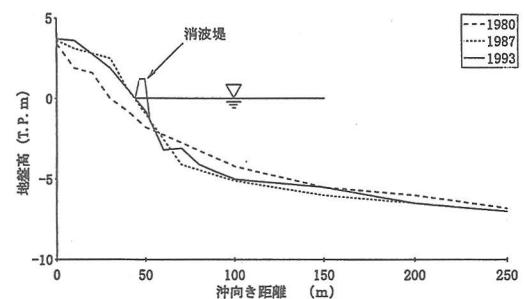


図-4 測線No.30の海浜縦断面形の経年変化

東に 200m 離れた No.28 の断面形を示す。ここは 1979 年以降かなり激しく汀線が後退した測線である。図-4 に示した No.30 では陸上部～約-4m 間が鉛直上方に凸な、堆積断面の特徴を示したが、No.28 では経年的に侵食が進み、汀線付近が全体に上に凹な断面形となった。

宇多・野口（1990）は、沿岸漂砂の場所的不均衡が原因して海浜縦断面形の変化が起こる場合、海浜縦断面形の経時的变化は場所的变化とほぼ同等となることを示した。この概念を利用すれば、ある時期の深浅データより海浜縦断面形の経時变化特性の推定が可能である。すなわち地形変化に関する空間と時間の変換が可能となる。これが利用できるのは、沿岸漂砂による地形変化が生じた場合、地形変化の限界水深付近より沖合の等深線形状が沿岸方向にほぼ一様な場合であって、このとき沿岸方向に配置された断面形の重ね合わせ比較が可能となる。駿河海岸では図-4, 5 より地形変化の限界水深は-6 ～ -7m にあると考えられるが、図-1 に示したように限界水深より沖の水深 10m の等深線は沿岸方向にほぼ一様である。このことから藤守川河口を挟む 4 断面を選んで断面形の重ね合わせを試みた。図-4, 5 の断面を基準点をそのままにして重ね合わせたところ、結果的に波による地形変化が見られなくなる水深約 7m、沖向き距離 250 ～ 400m 間の断面が一致を示した。結果が図-6（測線 No.27 ～ No.30）である。これによると、河口の右岸側に位置し、消波堤により守られると同時に No.36 付近で行われている養浜工の砂礫が消波工と短突堤による漂砂阻止効果により堆積している No.29, No.30 では汀線付近が著しく凸状となり、また沖合の勾配も緩いのに対し、河口の左岸側に位置する No.27, 28 では汀線付近が凹状でかつその沖合も急深となっていることがわかる。そして No.29, No.30 はあたかも経時に土砂が堆積したかのように、また No.27, No.28 は経時に侵食されたかのような断面変化状況を示している。駿河海岸では沿岸漂砂による地形変化が卓越していることを考慮すると、このことはこれらの縦断面形に著しい違いの見られる-6m 以浅の区域で沿岸漂砂移動が活発であることを意味している。

図-7 は栃山川河口右岸側の No.22 の断面変化である。この断面では 1980 年～ 1987 年の間、汀線が約 8m 後退するとともに、沖合部で侵食が進んだ。その後汀線の後退防止を目的として消波堤が設置されたため、地形変化は小さくなり、1993 年と 1987 年の断面形には大きな差はない。これに対し河口左岸に位置する No.20 では、図-8 に示すように 1980 年～ 1987 年の間に 44m もの汀線後退が生じ、海岸堤防の前面が深くなつた。さらに、図-8 に示す縦断面形の経時変化が、図-6 に示した断面形の重ね合わせ図における各測線の場所的な変化と非常によく似ていることは、再び汀線付近での漂砂が非常に活発なことを示す。

6. 海浜土砂量の変化と沿岸漂砂量

各区域の土砂量の変化を調べるために、堆積・侵食変化の明瞭な No.15 ～ No.28 区間と No.30 ～ No.38 区間でそれぞれ 1974 年以降の経年的な前浜面積の変化量を求め、さらに武内ほか（1984）の求めた駿河海岸における漂砂の移動高 8m を乗じて総土砂量に換算し、図-9 に示した。これによると No.30 ～ No.38 間では 1983 年～ 1987 年の間約 4 万 m^3/yr の割合で土砂量が増加したが、その後は海浜面積の増加は見られない。このことは近年では投入土砂は No.30 より北側へと流出していることを示す。村田ほか（1991）は、1985 年と 1990 年の深浅データより、この期間に藤守川河口を通過した漂砂量を 3.3 万 m^3/yr と推定したが、上述

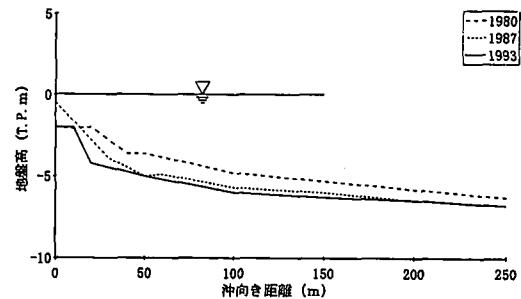


図-5 測線 No.28 の海浜縦断面形の経年変化

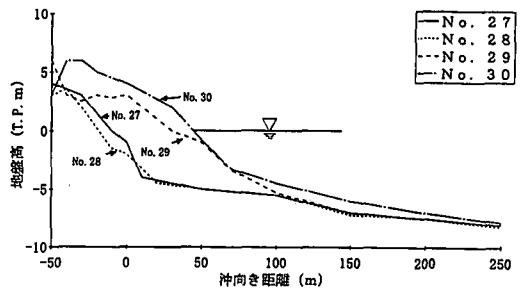


図-6 海浜縦断面形の重ね合わせ比較 (No.27 ～ No.30)

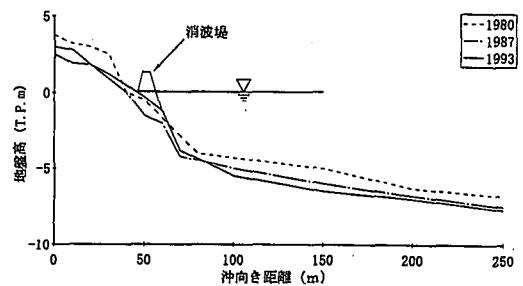


図-7 測線 No.22 の海浜縦断面形の経年変化

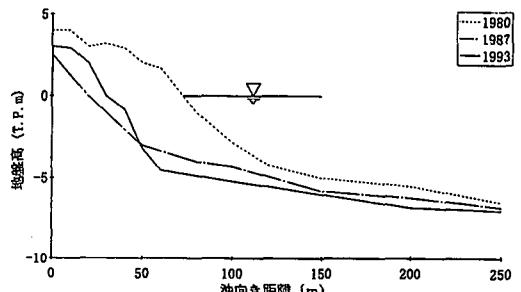


図-8 測線 No.20 の海浜縦断面形の経年変化

の漂砂量はこの量と近い結果である。一方、No.15～No.28では1975年～1985年では約7万m³/yrの割合で土砂が流出していたが、1985年～1993年では漂砂量は約2万m³/yrと減少傾向にある。村田ほか(1991)は、1985年～1990年でNo.12を通過する漂砂量を5.4万m³/yrと推定しているが、図-9によると1990年～1993年の変化量がわずかであるからほぼ対応すると言える。

7. 考察

上述のように、藤守川および板山川河口では数万m³/yrのオーダーの北向きの沿岸漂砂の場所的不均衡に起因して侵食が進んできた。これらのうち沿岸漂砂の上手側に位置し、したがって早くから侵食にさらされてきた藤守川河口では、河川水は右岸導流堤に沿って流れたあと、汀線よりわずか沖合に設置された消波堤の背後を通過して海へ流れ込んでいる。そしてこの状態は河口部で沿岸漂砂が通過していても安定的に推移してきている。従来、藤守川のような小河川では河口処理工として図-10aに示すような導流堤が用いられることが多かったが、このタイプの処理工では急勾配海岸特有の汀線付近で活発な沿岸漂砂を大きく阻止するので、ただちに下手側が侵食されると同時に、導流堤の上手側に堆積したあと過剰な土砂は導流堤の先端を回り込んで河道内へ侵入することになる。さらに導流堤間への侵入波の波高低減効果は小さいから、高い砂州が形成される。これに比べると、図-10bまたは写真-5のように、河口前面において漂砂の下手側の消波堤を後退させて設置し、河口内への侵入波の波高低減を図ると同時に、上手側からの沿岸漂砂は消波堤を越えて下手方向へ流せば、周辺への影響を小さくでき、また河道内に土砂が堆積したとしても消波堤の消波効果により砂州高は図-10aの場合と比較して低くなる。このことから、この方式は導流堤方式より効果的と言える。一方、この方式で洪水疎通能力の低下が問題となるのであれば、消波堤間の間隔を調整すればよいと考えられる。この案は、侵食の結果現在のようになつた藤守川の河口が閉塞から免れている事実をもとに、その合理性を現地データより学んだものにほかならない。河口に津波水門がある板山川河口では、河口砂州の後退が一層進み、水門の前面に大量の砂礫が堆積すれば津波対策には有効であっても、洪水時にゲートの巻き上げが困難になる。このことから、板山川では今後の河口処理として図-10bの方式が有効と考える。

8. あとがき

本研究では、藤守川河口における導流堤+2列の消波堤(離岸堤)が河口閉塞防止工法として有効なことを実態論的に明らかにした。原理的に考えると、作用波高が低く、したがって砂州高が低い所を造ればそこから平常時に河川水が排水できるということになり、この考え方は少なくとも波浪減衰を考えない平行導流堤に比べて合理的であることはまちがいない。またこれはその吐口部を沿岸漂砂の下手方向に開けた暗渠と共に通の原理を有することからもその有効性は高いと考える。今後はこの方式について現地河川の河口で実証的研究を進めたいと考えている。

参考文献

- 宇多高明・堤博志・小俣篤・酒井佳治(1987)：海底谷への土砂移動の現地観測、第34回海岸工学講演会論文集、pp.307-311.
- 宇多高明・野口賢二(1990)：富山県東部宮崎・境海岸における海浜変形の実態、地形、Vol.11, No.4, pp.337-347.
- 武内達夫・宇多高明・中島秀樹・青山春男(1984)：駿河海岸における海浜地形変化の解析、第31回海岸工学講演会論文集、pp.360-364.
- 滝澤俊二・宇多高明・堤博志・中山修(1986)：駿河海岸におけるサンドバイパスの現地実験、第33回海岸工学講演会論文集、pp.302-306.
- 村田守・宇多高明・片岡賢一・大石英雄・山本幸次(1991)：駿河海岸の海浜変形と土砂収支、海岸工学論文集、第38巻、pp.281-285.

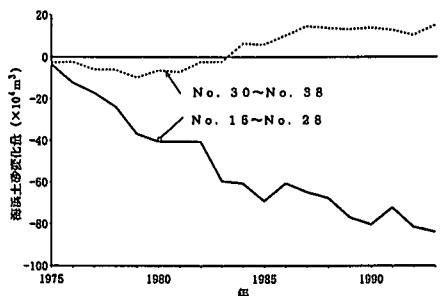


図-9 測線No.15～No.28とNo.30～No.38の海浜土砂量の経年変化

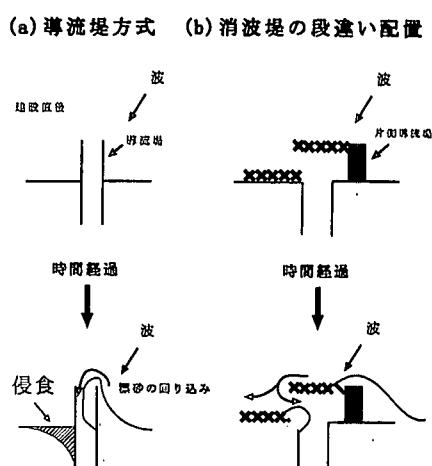


図-10 各種河口処理方式