浜漂砂に及ぼす吸水の影響について

1. 緒 言

流浜の地下水位の変動が、とくに前浜付近の海浜変形 に影響を及ぼすことが、古くから Johnson¹⁾をはじめと する多くの海岸地形学の研究者によって指摘されてき た.これは、地下水位の変動が、海浜の透水層厚の変化 となり、波のそ上時の海水の浸透量を左右する結果、い わゆる swash movement の特性が変化することに起因 すると理解されよう、新しい海岸侵食制御工法である強 制浸透による浜漂砂制御工法(Sub-sand filter system) は、この原理をつぎのように応用した工法である。すな わち、平衡海浜では海浜に沿って定常的な swash movement がみられるが、そ上時の海水の一部を強制的に砂 中に浸透させると、down-wash 時に浜砂の堆積が期待で きるというものである。

Chappell²) や Machemehl ら³の研究は、この原理を 海岸侵食制御へ適用した最初の研究として高く評価され る.本研究では、浜漂砂に及ぼす吸水の影響を定量的に 見出し、本浜漂砂制御工法の適用性をさちに明確にしよ うとするものである.この場合、浜漂砂の外力となる波 のそ上に関しては、孤立波のそ上機構を究明してきたの で⁴)、周期波とともに孤立波による浜漂砂の実験結果を 用いて考察を進めることにする.

2. 実験方法および実験条件

2.1 孤立波による実験



** 正会員 工博 京都大学助教授 防災研究所

土 屋 義 人*・河 田 恵 昭**

置をもつ波浪水槽を用いた,模型海浜は中央粒径 0.0350 cm の砂粒を厚さ 16 cm に敷いて作製した. 図中の透水 側斜面は中空2層になっており,中空部分に置かれた壁 水用トレイからのバイプはポンプに接続し,完全に循環 式となっている.その発生間隔は、水槽内の水の自由振 動がほぼ減衰する 5 min 50 sec 間隔で,自動制御できる ようになっている. これらの実験条件はまとめて 表-1 に示す.

表一1 孤立波による海浜変形の実験条件

Run No.	波 高 H(cm)	吸水速度 Ns (cm/sec)			
11	7.18	1.79×10-3			
1-2	7 18	1.12			
1-3	7.18	2.63			
1-4	7.18	1.50			
2-1	8.75	2.63			
2-2	8.75	1.08			
2-3	8.75	1.79			
3-1	10.8	2.63			
3-2	10.8	2.38			
3-3	10.8	1.95			
3-4	10.8	1.08			
4	11.3	2.63			

~水深 (h)=43.1 cm

2.2 周期波による実験

実験は、図-2 に示す波浪長水槽を用いた。模型海浜 は中央粒径 0.0940 cm の砂粒を厚さ 50 cm に敷いて作 製した、吸水は、図中に示すように、上面に約 1.5 cm



図ー2 周期波による実験装置の概略図

Run	No.	波 高 <i>H</i> (cm)	別門 10月 <i>T</i> (sec)	木 段 カ(cm)	被形勾配 <i>H₀/L</i> ₀	吸水速度 ^{1/} s (cm/sec)
5	A B	29.8 28.9	1.77 1.80	90.0 90.0	0.0699 0.0630	0.0231
6	A B	21.0 20.1	2.99 3.00	100 100	0.0155 0.0150	0.0986
ĩ	A B	27.0 26.8	1.99 2.00	100 100	0.0481 0.0470	0.0932
8	.A B	12.4 11.8	2.97 2.96	100 100	0.00932 0.00893	0.0961
9	.A B	29.3 29.3	2.03 2.03	100 100	0.0481 0.0481	0.0932

表-2 周期波による海浜変形の実験条件

A: Suction, B: No suction

のスリットを設けた 16 本の塩化ビニールパイプを通し て行い, やはり水は循環するようになっている. 周期波 の実験条件を表一2 に示すが, 非吸水の場合の Run 5B, 6B および 7B の結果は伊藤ら⁵⁰によるものであり, ま た, Run 9 の初期海浜は, Run 6 の周期波を 10 時間 作用させたときの海浜地形である.

3. 吸水・非吸水時の海浜変形の特性

3.1 孤立波による海浜変形の特性

図一3 には, 孤立波が 200 波, 400 波あるいは 600 波 来駆後の水路中心線に沿った海浜断面形状の数例を示 し, 点線は非吸水, 実線はポンプによる強制吸水の場合 である. これから, 孤立波による海浜変形の過程は, 一 般的につぎのようであった. すなわち, 実験開始直後に, 吸水・非吸水側とも汀線付近が侵食され, 前浜に berm, 沖に step が形成される. 波高が大きい場合, この step 上に ripple が発生した. さらに, 200 波来襲前後では, step の形状には吸水の有無による大きな相違はないが,



図-3 孤立波による海浜変形

berm は明らかに吸水側の方が発達しており、400 波来襲後ではその差はさらに顕著になっている。 そのため、排水側の berm の傾斜は急で、前面の 侵食も非吸水側より大きい。

つぎに,波高別にこれらの特徴を詳しく検討す ると,波高が最大の Run 4 では,200 波来與後 における上に凸状の berm の位置が,400 波来 嬰後では沖方向へ移動し,逆に初期汀線付近で 非吸水側 10 cm,吸水側 15 cm も水深方向に 砂面が侵食されていることがわかる.これは, berm の発達によって,孤立波が berm を越えな くなると,傾斜が 1/4~1/5 となった急な前浜で down-wash 時の戻り流れの流速が増加し,巻き波

型砕波によって発生した breaking scour に激しく衝突 する結果生じたと考えられる。この特性は Run 3 でも 認められる。Run 2 では、吸水量が最も少い Run 2-2 の 400 波来駆後の berm が吸水量の多い Run 2-1 および 2-3 に比べて大きい、この原因の1つとして、吸水量が 少いため, down-wash 開始時に最大そ上点付近の狭い範 囲の砂粒だけが、主として自由浸透のために堆積を繰り 返すうちに、波のそ上距離が短くなり、前浜勾配が急にな ったと考えられた。一方,吸水量の多い他の二者では,吸 水の影響が前浜の全域で期待されるので、砂の堆積が最 大そ上点だけでなく、それより汀線側でも進む結果、あま り berm の形状が変化しないと推定される. この傾向は, 自由浸透層厚,吸水量および波浪特性によって変化する と考えられ、今回の一連の実験によっても明らかにはな らなかった。つぎに、波高の最も小さい Run 1 では、400 波来襲後に吸水の影響が見出される。これは, 孤立波が 砕波せずにそ上するため、砂粒の動きが比較的少く、吸 水の影響が現れるまでに時間を要するためであろう.

3.2 周期波による海浜変形の特性

図一4 は、周期波による汀線と直角方向の海浜断面の



図-4 周期波による海浜変形

時間的変化の数例を示し、(A)および(B)はそれぞれ 吸水および非吸水の場合である.なお、とくに吸水の効 果を明らかにするために、吸水領域から波のそ上点まで の海浜を対象とし、海浜断面の鉛直縮尺を水平縮尺の50 倍に拡大して示した.

まず,海浜の平衡勾配が暴風海浜になると考えられる Run 7 では,砕波帯より岸側で吸水による海浜町面形状 の相違が認められる. すなわち,(B)では t=5hr で 見られる小さな bar が,t=10hr で berm に発達し, beach crest と合体して二つのビークをもつ berm にな るのに対し,(A)ではこの領域における砂の移動が(B) の場合ほど単純ではない.後者では,時間の経過ととも に2つの小規模の bar がこの領域で発生し,岸方向に向 うが,その発達速度は小さく,吸水によって砂粒の移動 が抑止されていることがわかる.このことは,(A)では 侵食・堆積土量の時間的変化が時間の経過とともにほぼ 一定となるのに対し,(B)では t=10hr においてもそ の変化が認められることからも確められる.

一方、周期波の作用によって、正常海浜になると思わ れる Run 8 では、とくに berm が発達する過程に常日 すれば、1=7hr までは(A) および(B)の両者にほと んど差は認められないが、それ以降、(A)の berm の 方が(B)に比べて高くなっており、汀線も前進してい ることがわかる、なお、砂粒の移動量の検討から、1=7 hr までは堆積土量は(A)および(B)ともほぼ等しい が、侵食土量は(B)の方が多く、結局収支としては(A) の方がよりプラスになっている。これは、(B)において berm の沖側で沖方向への砂粒の移動量が多くなるため によるものであろう。Run 8 では波形勾配が小さいた め、孤立波による結果に接続するものと期待されたが、



図-5 波浪特性の変化による海浜変形

今回の実験では、berm の規模そのものには大きな変化 は見出されなかった。しかしながら、吸水領域内での土 砂収支の観点からは、この作用によって明らかに砂粒の 堆積が生じており、しかも海浜の凹凸がやはり小さくな ることがわかる。

図-5 は、Run 9 の実験結果であり,吸水によって砂 面の凹凸が少くなった前浜をもつ正常海浜に、波形勾配 が大きい周期波が作用した場合の海浜変形の時間的変化 を示したものである、土砂収支上の検討は次章で行うこ とにして、海浜変形の特徴はつぎのようであった。すな わち、このように波浪特性が変化しても、吸水領域内の 海浜の凹凸の減少に直接起因するような過度の侵食が発 生しないことであって、新しく形成された海浜断面にお いても、やはり吸水による砂粒移動の抑止効果が明らか に見出されよう、

4. 浜漂砂に及ぼす吸水の影響

ここでは,前章に示した実験結果に基づいて,浜漂砂 に及ぼす吸水の影響を明らかにする.ただし、周期波に よる実験では,使用した砂粒が比較的大きかったので, パイプラインのパルプを全開し,ほぼ一定の最大吸水量 の条件に限定したため、吸水量の変化による影響は見出 せなかった。

図一6 は、孤立波の場合の単位而積当りの吸水量 us (吸水速度)をパラメータとして、単位幅当りの berm の 堆積量 A と初期汀線と最大そ上点を結ぶ直線を 斜辺 とする 直角三角形の面積 Ao との比と、波高・水漆比 H/h の関係を示したものである.この図から、今回の実 験における吸水量の範囲では、berm の堆積量に及ぼす 波高・水漆化の影響は非吸水の場合の 2~4 倍程度であ るが、その増加率は両者でほとんど同じであることが見 出される.また、berm があまり発達していない 200 波 来襲後の場合、いずれの波高水漆比に対しても、最大の堆 積量を示す吸水量は最大吸水量よりも少くなっており、



図-6 海浜断面の変形量と波高・水深比の関係



図-7 海浜断面の変形量と吸水速度の関係

このことから 最適吸水量の 存在が 推察されよう。 図-7 は吸水量と Rubey の実験式から求めた沈降速度 wr と の比で A/A。を整理し, H/h をパラメータとして示し たものである.これから,孤立波が 200 波来龔後では, H/h=0.167 の場合, そ上距離が短かく浜漂砂量が少い ため、吸水の影響はほとんど認められたいのに対して、 H/h=0.250 の場合には、berm の最大堆積量を与える 最適無次元吸水量 uslus が存在するようである。つぎ に,400 波来龔後については、H/h=0.167 および 0.203 の両者の場合, us/wr>0.25 で A/Aoの値がほぼ一定と なっているのに対し, H/h=0.250 では、やはり最適純次 元吸水量が見出される. これは, 前二者の場合に berm がにぼ完全に発達し、吸水の効果が現われにくいと考え られるのに対し, H/h=0.250 では来襲波数の増加によ ってさらに発達し、最適無次元吸水量は大きくなると推 定される. つまり, 吸水の効果はとくに berm の高さに 規定されるので、最適の uslur は時間的に変化すると 考えられよう.

つぎに,図一8 は周期波の実験において,吸水領域の 侵食・堆積土量の絶対値の和 A とその領域の砂面を斜





図-9 波浪特性の変化による海浜土砂収支の時間的変化

この変動の時間的変化が認められる.また、すべての実験において、吸水条件の付加によって A/Ao の変動が小 さくでており、この結果は Machemehl らの結果ともほ ぼ一致している.また、図一9は、Run 9 の場合の初期 海浜からの侵食・堆積量の時間的変化を示し、波形勾配 が 0.0155 から 0.0481 に大きくなっても、やはり同様 の結果が得られる.これらのことから、Machemehl ら および著者らの実験の範囲では、海浜形状に関係なく、 吸水領域の砂粒の移動が抑制され、海浜変形に対する抵 抗力が発生するものと考えられる.

図-10 は、実験継続時間をパラメーターとして、前述 した A/oA と波形勾配との関係を図示したものである。 ただし、 Machemehl らの結果は汀線より沖側の吸水額 域を saturated zone と定義しているので、Ao とは若干 相違することに注意する必要がある。この図から、実験 継続時間の増大とともに、海浜の変形量に対する吸水の



効果がさらに見出され,また,波形勾配が大きくなると、 A/A。の時間的変化が小さくなり,この値が一定に近づ くことが認められる.

以上, 浜漂砂に及ぼす吸水の影響に関する孤立波と周 期波による実験結果から, つぎのことがいえよう. すな わち, 孤立波および波形勾配の非常に小さい長波性の周 期波の場合には, 吸水によって swash zone での berm の発達に伴う浜漂砂の堆積が助長されることが見出され た. さらに, 周期波の波形勾配が大きくなっても, 土砂 収支上の観点からは, 吸水の影響はあまり明らかではな いが, 吸水領域における砂粒の移動に対する抵抗力が期 待され, 一般に初期海浜形状からの海浜変形量が非吸水 の場合に比べて小さくなることがわかった. また, 吸水 条件の付加によっても, 今回の実験範囲では, いわゆる 暴風海浜型・正常海浜型で示される海浜断面形状の特性 は, ほとんど変らないようであった.

5. 強制浸透による浜漂砂制御工法の適用性

本浜漂砂制御工法の特長はいくつか挙げられるが、も ちろん最も重要な点はこの工法が海岸侵食制御において 有効な機能をもつかどうかということであろう.この工 法と同じ原理である well point 工法を現地海岸に適用し た Chappell らの報告は、ごく概要だけであって詳しい 資料は何も発表されていない、したがって、Machemehl らと著者らの実験結果から、本浜漂砂制御工法の適用性 をいま少し詳しく検討してみよう.

図一6,7 および8 の結果から,孤立波および波形勾 配が 10⁻³ のオーダの長波性の周期波の場合,吸水によ って swash zone での berm の発達が期待される.すな わち,波の作用時間の経過とともに汀線が前進し,berm が発達するという正常海浜の特性をさらに助長するもの と考えられる.すでに指摘されているように,波形勾配 の小さい周期波はそ上距離が長いので,海浜の透水層厚 が大きくなるが,吸水すればさらに見かけ上の透水層厚 の増加となるので,down-wash 時の浜砂の堆積傾向がさ らに促進されると考えられる.

一方,正常海浜から暴風海浜への移行に際しては, berm を形成する砂粒が沖方向へ運ばれ,沿岸砂洲を作 るといわれており,図一4 からもそれがうかがわれる. しかし、この工法を適用すれば、swash zone における 砂粒の移動方向は局所的に複雑に変化するので、沿岸砂 洲の形成はむしろその沖からの岸方向漂砂がかなり寄与 していると推定される.すなわち、吸水領域では本工法 によって、砂粒の移動に対する抵抗力が付加されるので、 前浜からの浜砂の流失は少くなる可能性があるといえ る.ただし、前浜の凹凸で表される祖度が減少するので、 波浪が滅衰せずに到達する危険性はあるが、その場合に おいても図-9 の結果から判断して、吸水作用を継続す れば、吸水領域内での砂粒の移動が抑制されるので、こ の付近の侵食防止に効果があると考えられる.

したがって、海浜変形の相似則が成立すれば、以上に 述べた本浜漂砂制御工法は、近年とくに多用されつつあ る遼浜工の成功の鍵を握る供給砂の流失防止に対しても 育効に利用されるであろう。ただし、そ上時の浜漂砂量 の算定やそれに及ぼす強制浸透の効果など残された問題 も多く、その実用化に際しては、最適吸水量、吸水方法 や斜め入射波の場合の適用性などについても検討する必 要があることはいうまでもないであろう。

6. 結 語

以上,孤立波および周期波による海浜変形の実験を行い,浜漂砂に及ぼす吸水の影響をかなり明らかにし,強 制浸透による浜漂砂制御工法の海岸侵食制御への適用性 がある程度認められた。今後,とくに周期波を対象とし た最適吸水量および吸水位置に関する実験を行って,本 工法の基礎となる吸水の影響を定量的に見出したい。

参考文献

- 1) Johnson, D. W.: Shore Processes and Shoreline Development, Wiley, New York, 584 p., 1919.
- Chappell, J.: サーフ・ビーチ保全のための新技術, 土木 学会誌, Vol. 60, No. 11, 85 p., 1975.
- Machemehl, J. L., T. J. French and N. E. Huang: New method of beach erosion control, Civil Engg. in the Oceans, ASCE, pp. 142~160, 1976.
- 河田恵昭・土屋殺人: 透水性海浜における孤立波のそ上機構,第26回海岸工学講演会論文集,pp.75~78,1979.
- 5) 伊藤政博・土屋 義人・山下隆男: 海浜変形の相似則に関す る 基礎実験,土木学会第 33 回年次学術講演会講演概要集, pp. 810~811, 1978.