

第34回 中部地盤工学シンポジウム論文集

令和4年8月8日(月)

第2ビアンコン(13·30~13·00) り云・ 収平工未同守守[]子仪 小野	第2セッション	(13:30~15:00)	司会: 岐阜工業高等専門学校	水野 和憲
---	---------	---------------	----------------	-------

- 2-1 河川堤防の堤体浸透挙動・変状に及ぼす降雨強度と粒度分布の影響......45
 ○一瀬 守(名古屋工業大学),前田 健一,澤村 直毅,大桑 有美
- 2-2 漏水量に着目したパイピング破壊に対する基礎地盤構造の耐力特性......49
 ○澤村 直毅(名古屋工業大学),前田 健一,一瀬 守,大桑 有美

- 2-5 間隙水のダイナミクスを考慮した弾塑性解析による飽和地盤の不安定化現象の数値解析67
 〇豊田 智大(名古屋大学),野田 利弘,佐竹 孝曜

河川堤防の堤体浸透・変状に及ぼす降雨強度と粒度分布の影響 Effect of rainfall intensity and particle size distribution on seepage behavior and deformation of river levee body

一瀬守1,前田健一2,澤村直毅3,大桑有美4

- 1 名古屋工業大学大学院・社会工学系プログラム・E-mail address m.ichinose.943@stn.nitech.ac.jp
- 2 名古屋工業大学教授・高度防災工学センター
- 3 名古屋工業大学大学院・社会工学系プログラム

4 名古屋工業大学・社会工学科

概 要

近年,都市部を襲う集中豪雨は増加傾向にあり,河川堤防の決壊被害も相次いで報告されている。また, 2000年に発生した東海豪雨でも,堤防決壊前にエアブローの発生が確認されている。しかし,現行の河川 堤防における設計要領では,エアブローの程度により堤体内部に与える影響,降雨条件が堤体変状に及ぼ す影響については,十分に考慮されていない。また,堤防ごとに材料は異なり,それに伴い粒度分布も変 化する。そこで本稿では,降雨強度と堤体材料の粒度分布及び透水係数が河川堤防堤体での浸透挙動と変 状に与える影響について検討するため堤防模型実験を実施した。その結果,堤体材料の粒度分布の範囲が 狭く,透水係数が大きく,さらに降雨強度が強くなるほど堤体への水の浸透が早くなり,より多くの間隙 空気が基礎地盤に近い位置で閉じ込められることで,法尻に近い位置でエアブローが発生しやすくなるこ と,それに伴い法面が大きく変状することで決壊の危険性が高まることを明らかにした。

キーワード:堤防,エアブロー,粒度分布,降雨,浸透

1. はじめに

近年,河川水位が高水位に至らない降雨のみによる河川 堤防の変状が報告されている。また,豪雨時において,堤 防の変状前に空気の噴出(エアブロー)が目撃されている。 土-水-空気の三相に着目した検討¹)はされているが,現行 の河川堤防における設計指針²⁾では,堤体の安全性に及ぼ す降雨波形の影響や間隙空気の影響,また堤体材料による 影響についてはメカニズム解明や定量的評価には至って いないため明記されていない。また,総雨量は同じでも瞬 間的な降雨強度が高いほど堤体に水が浸透しにくくなる ことが判明している³⁾。温暖化に伴う気候変動の影響によ り大雨のリスクが増加している中,上記は重要な研究課題 であり,効率的な対策の検討は急務と考える。

そこで本報告では,既報 ^{4,5}にならい豊浦砂とまさ土の 2 種類の堤体材料を用い,堤体に豪雨を作用させる模型実 験を実施し,降雨強度が河川堤防堤体における浸透挙動と 変状に与える影響,間隙空気のダイナミクス解明とエアブ ローの危険性に対する評価を行った。

2. 実験概要

図1に実験模型概略図,表1に実験ケース一覧を示す。 基礎地盤及び堤体には case1, case2 では豊浦砂, case3, case4 ではまさ土を使用した。堤体に作用させる豪雨の降 雨強度は case1, case3 では気象庁が激しい雨と定める 30 mm/h, case2, case4 ではその3倍で猛烈な雨と定める 90 mm/h とした。また基礎地盤については、豊浦砂を用いた case1, case2 では水中落下法,まさ土を用いた case3, case4 では含水比 20%で練り混ぜた後,空中落下法により作成し た。また,図2に粒度分布を示す。豊浦砂とまさ土の透水 係数はそれぞれ $k=1.23 \times 10^4$ m/s と $k=2.29 \times 10^5$ m/s であ り、粒度分布を図 2 に示す。全ケースで堤体の含水比は 0.01,法勾配は2割勾配とした。実験模型の底面は不透気 非排水である。また、堤内側は開放してあり、堤外側のみ に降雨による水が蓄積し、水位が上昇するよう設定した。

実験開始後はビデオカメラにより堤防断面の浸透過程 を記録した。また、土壌水分計を設置することで堤体内に おける浸潤挙動の計測を行った。さらに、奥行き方向中央 にレーザー変位計を設置し、実験開始から5分ごとに裏法 尻から表法肩までの法面及び天端の変状の計測を行った。

実験は降雨強度 30mm/h に設定した case1, case3 につい ては,堤体内部への水の浸透が完了した後に堤外側の水位 を越流するまで上昇させ,破堤した場合に終了とした。ま



図1 模型実験概略図及び水分計の設置位置

表1 美験ケース一覧					
case名	降雨強度 土の種業				
case1	30(mm/hr)	豊浦砂			
case2	90(mm/hr)	豊浦砂			
case3	30(mm/hr)	まさ土			
case4	90(mm/hr)	まさ土			



図2 実験に用いた試料の粒度分布

た,降雨強度 90mm/h に設定した case2, case4 については, 実験中に発生した法面の浸食や水位上昇による影響で破 堤した場合に終了とした。

3. 実験結果及び考察

3.1 堤体への浸透過程及びエアブローの発生の確認

実験模型断面で確認された堤体浸透の経時変化を図 3 に示す。図 3 より,降雨を作用させると堤体表層から水が 浸透し浸潤域が発達することが分かった。case1 では実験 開始 30 分後, case2 では実験開始 10 分後, case3 では実 験開始 60 分後, case4 では実験開始 30 分後に間隙空気を 圧縮していることが分かった。このような浸潤線に囲まれ た領域は間隙空気を蓄積し,基礎地盤や水位上昇による揚 力を受けることで間隙空気が噴出しエアブローを誘発す ることで,堤防を弱体化させる危険性がある。case1, case2 を比較すると, case2 の方が基礎地盤に近い位置で間隙空 気が圧縮されていることが分かる。これは降雨強度が強く なると基礎地盤からの浸透量はあまり変化がないものの, 法面及び天端からの浸透量が多くなることが原因だと考



図3 間隙空気圧縮の様子:上から case1 (降雨強度 30mm/h, 豊浦砂), case2 (降雨強度 90mm/h, 豊浦砂), case3 (降雨強度 30mm/h, まさ土), case4 (降雨強度 90mm/h, まさ土)



図 4 水分量の経時変化:上から case1 (降雨強度 30mm/h,豊浦
 砂), case2 (降雨強度 90mm/h,豊浦砂), case3 (降雨強度 30mm/h,まさ土), case4 (降雨強度 90mm/h,まさ土)



図 5 実験で確認されたエアブロー現象: 左図; case1(降雨強度 30mm/h, 豊浦砂), 右図; case2(降雨強度 90mm/h, 豊浦砂)

えられる。しかし, case3, case4 では降雨強度が異なるが, 間隙空気が圧縮される位置に大きな違いは見られない。こ れは豊浦砂の透水係数がまさ土に比べて 20 倍ほど大きい ため,まさ土を使用した case3, case4 では基礎地盤から堤 体に向かっての水の浸透が少なかったと考えられる。また, 断面全体に浸透が進んだ時間を確認すると,降雨強度 30mm/h の case1 では 60 分, case3 では 210 分,降雨強度 90mm/h の case2 では 15 分, case4 では 150 分のように, まさ土を使用した場合はより多くの時間を要することが 分かった。これも先ほど同様に,それぞれに使用した堤体 材料の透水係数の違いが原因であると考えられる。

また, 各ケースにおける堤体内の水分量の経時変化を図 4に示す。図4から豊浦砂を使用した case1, case2 では, 実験開始から 15 分以内にはすべての点で水分量が増加し たが、まさ土を使用した case3, case4 では水分量が増加す るまでに時間がかかることが分かった。このことからも, 図 3 で確認した通りまさ土は豊浦砂に比べて透水係数が 小さいため、水の堤体内部への浸透が遅いことが分かる。 また,豊浦砂を使用した case1, case2 では天端中央下方に 設置する水分計 No.2, No.4 (図 1 参照) に着目すると, case1 では実験開始後 20 分, case2 では実験開始後 10 分で 一時的に水分量の増加が停止している。これは降雨による 法面及び天端からと基礎地盤からによる,上下からの水の 浸透により圧縮された間隙空気が一時的に水の浸透を妨 げたためだと考えられる。しかし、まさ土を使用した case3, case4 では水分量の増加速度が緩やかになる箇所が存在し ないことから、水が急激に浸透する豊浦砂の方が間隙空気 を圧縮しやすいといえる。また,豊浦砂を使用した case1, case2 に比べて、まさ土を使用した case3, case4 では水分 量の増加が緩やかになっている。これは豊浦砂に比べてま さ土の透水係数が小さいことと、まさ土を用いた堤体では 表層から浸透する水が堤体内部の間隙空気と少しずつ入 れ替わるように浸透するためだと考えられる。

さらに、本実験で発生が確認されたエアブローの様子を 図5に示す。case1では実験開始50分後に裏法面中央付近 で1つ、case2では実験開始15分後に両側の法尻上部付近 で複数個発生した。しかし、まさ土を使用した case3、case4 ではエアブローは発生しなかった。この結果から降雨強度 が強く水が浸透しやすい方がより多くの間隙空気を基礎 地盤に近い位置で圧縮し、エアブローが発生しやすくなる ことが分かった。

3.2 異なる豪雨強度時の法面変状の比較

図 6 に各ケースにおけるレーザー変位計で計測した奥 行方向中央の堤体形状の経時変化を示す。図の横軸は0が 裏法尻,700 が表法肩を表す。豊浦砂を使用した case1, case2 は法面の浸食が発生しており,時間の経過に伴い法 面の浸食箇所が徐々に法肩に近づくことが分かった。さら に, case1 では法面中央まで浸食の起点が進展するまでに 実験開始から 120 分間を要しているが, case2 では裏法肩 まで崩壊の起点が進展するのに実験開始から 60 分間を要



図 6 レーザー変位計による堤体形状の経時変化:上から case1 (降雨強度 30mm/h,豊浦砂), case2 (降雨強度 90mm/h,豊浦 砂), case3 (降雨強度 30mm/h,まさ土), case4 (降雨強度 90mm/h,まさ土)

していることから,降雨強度の違いによりすべりの進展速 度に大きな差が生まれることが分かる。また, case2 では エアブローの発生時に堤体が大きく変状しているが, case1 ではエアブローの発生時に大きな変化は見られない。 このことから豊浦砂においては法尻付近のエアブローの 発生は法面浸食を助長するが,法面中央のエアブローでは あまり影響を受けない。つまり,実堤防においてもエアブ ローが発生したとしても必ずしも堤体変状の危険が迫っ ているわけではなく,エアブローの発生する場所により堤 体変状の危険性が変化することを明らかにした。また,ま さ土を使用した case3, case4 では堤体形状の変化がほとん ど見られない。そのため本実験においては,粒度分布が広 く透水係数の小さい堤体材料の場合,豪雨が堤体に作用した際の形状変化への耐久性が強くなることが分かった。

4. まとめ

本研究では河川堤防堤体に豪雨が作用した際の浸透挙 動・変状のメカニズムを把握するために,降雨強度と堤体 材料を変化させた模型実験を行った。その結果,以下のよ うな知見が得られた。

- 堤体材料の粒度分布が狭く、透水係数が大きく、さら に降雨強度が強くなるほど堤体への水の浸透が早く なり、より多くの間隙空気が基礎地盤に近い位置で 閉じ込められる。その結果、法尻に近い位置でエアブ ローが発生しやすくなることを明らかにした。
- 2) 豊浦砂においては、エアブローが法尻に近い位置で 発生するほど法面の崩壊を助長することを確認した。 そのため、エアブローにも個体差があり、法尻付近で 大量の空気が噴き出すエアブローは堤防決壊の危険 性を高めるが、法面中央のエアブローに関しては空 気が安全に抜けることで結果的に大きな被害につな がることを抑制していることを明らかにした。

今回の実験では一様な砂で堤体を作成しているため浸 食が法尻から徐々に崩壊することが確認された。しかし, 実堤防では法面の植生や表土の粘着力が生じることで,法 肩からまとまった気泡が一気に噴出するようなエアブロ ーが発生することで,法肩を起点とした円弧すべりなどの 変状を引き起こす可能性が考えられる。そのため,今後は さらに使用する堤体材料の種類を増やして実験を行う。さ らに,植生などの法面の状況をより実堤防に近づけ,変状・ 破壊モードに及ぼす影響について詳細に検討するととも に,エアブローの発生箇所や個数,規模等によって堤体の 不安定化を抑制・助長させる条件について検討していく。

謝辞:本研究の成果は,国土交通省・河川砂防技術研究開 発制度平成 29 年度国総研からの委託研究,科学技術研究 費(研究課題 19H00786)の援助を受けたものである。末 筆ながら深謝の意を示します。

参考文献

- 小高猛司,浅岡顕:砂質地盤での浸透過程での気泡の発生・ 発達現象,土木学会論文集,487/III-26, pp.129-138, 1994.
- 斎藤啓,前田健一,李兆卿:多種センサー・モニタリングに よる降雨強度の違いにおける実堤防内浸潤挙動,土木学会 第70回年次学術講演会,Ⅲ-169, pp.337-338, 2015.
- 3) 国土交通省河川局治水課,河川堤防設計指針, 2007.
- 4) 前田健一,柴田賢,馬場千児,桝尾孝之,今瀬達也:豪雨 と気泡の影響を考慮した河川堤防における透気遮水シート の設置効果,国際ジオシンセティックス学会日本支部,ジ オシンセティックス論文集,第25巻,pp107-pp112,2010.
- 前田健一,柴田賢,馬場干児,小林剛,桝尾孝之,尾畑 功:模擬堤防土槽実験によるエアブローの確認と数値解 析,河川技術論文集, Vol.18, pp.305-310, 2012.

漏水量に着目したパイピング破壊に対する基礎地盤構造の耐力特性 The proof strength properties of foundation ground structure against piping focus on water leakage

澤村直毅1,前田健一2,一瀬守3,大桑有美4

- 1 名古屋工業大学大学院・社会工学系プログラム・E-mail address n.sawamura.970@stn.nitech.ac.jp
- 2 名古屋工業大学教授 高度防災工学センター
- 3 名古屋工業大学大学院・社会工学系プログラム

4 名古屋工業大学・社会工学科

概 要

パイピングの危険性が高い基礎地盤特性については定性的に明らかにされてきた。しかし,多様な基礎地 盤特性や外水位条件下で,パイピングによって破堤に至る指標は未だ確立されていない。そこで,本研究 では外水位の高さに対する堤内側での漏水量に着目して模型実験を実施し,基礎地盤特性による違いを補 正した漏水量とパイピング進展度の関係からパイピング破壊に対する基礎地盤の耐力を定量的に把握する ことを検討した。その結果,基礎地盤構造によって破壊挙動が異なること,および漏水開始時からパイピ ング破壊に至るまでの累積漏水量には限界範囲が存在することが分かった。また,その限界範囲について 複層地盤は単一層地盤よりも 10 倍程度大きく,それは基礎地盤の弱体化に起因していることが示された。 今後は,模型実験や数値解析から漏水量の限界値の存在を明らかにし,実堤防にも適応できる定量的な指 標の一つとして確立することを目標としている。

キーワード:河川堤防,パイピング,単一層地盤,漏水量,耐力

1. はじめに

近年,河川水が透水性基礎地盤に浸透することで,堤内 において漏水や噴砂が発生する被災事例が増加している¹。 また,今後も気候変動に伴い豪雨の強度増加や長期化によ って,高水位の外力が河川堤防に長時間作用することで堤 内地での漏水や噴砂の発生・継続を助長し,パイピング破 壊に至る危険性は高まっていくと考えられる。さらに,い つ,どこで発生し,どの程度危険であるかを予め判別する ことは困難であり,今後の浸透に対する効率的・効果的な 水防活動や河川堤防強化のためにもパイピングの照査精 度を向上させることは急務である。

河川堤防におけるパイピングの兆候である噴砂の発生 条件については定性的に把握できるようになってきた²⁾³⁾。 しかし,様々な基礎地盤特性や水位条件下でのパイピング による破堤条件やその指標に関する研究は続いている。

そのような中, 福岡ら^{4/5}によって堤防脆弱性指標 *t**およ び堤防基礎漏水指標 *tu**と呼ばれる無次元量が検討され実 河川に応用されている。堤防脆弱性指標 *t**は浸透流の支配 方程式である Richards の式を無次元化し, 浸透流を支配す る力学指標から導かれており, この値によって漏水, 崩壊, 決壊のどのレベルの現象が生じるかを判別することがで きる。つまり,浸透による破壊形態の判別方法であり,基礎地盤内の水や土粒子が移動することによって生じるパイピング破壊は対象外としている。また,堤防基礎漏水指標 tb*についても同様の考え方から導かれた漏水・噴砂に対する指標であり,被害箇所の推定が可能となることが示唆されている。これらの無次元量は土の特性を表す透水係数や空隙率等のパラメータの組み合わせによる構成式であるため,あらゆる基礎地盤特性について適応可能であると考えられる。

本論文では、上記の視点を鑑み、水の移動に対する土粒 子の移動、すなわち堤内側での漏水量に対するパイピング 進展の観点から、漏水発生時からパイピング破壊に至るま での基礎地盤の損傷状態を観察し、パイピング破壊の危険 度を定量的に把握することを試みた。基礎地盤は複雑な構 造体であるが、単一層地盤に立ち戻り、基礎地盤材料を変 えて模型実験を実施し、検討した。

2. 実験概要

図1に簡易パイピング実験模型の概略図を,表1に実験 ケースを示す。基礎地盤について,単一層構造では珪砂2 号,4号,5号,6号,7号を,複層構造では上層に珪砂7



図1 実験模型概略図

表1 実験ケース一覧

		基礎地	盤材料	層	厚	透水	係数	合成した
case名	層構造	上層	下層	上層 (mm)	下層 (mm)	上層 (m/s)	下層 (m/s)	透水係数 (m/s)
case1	単一層	珪砂2号	-	90	0	$1.80\times10^{\text{-2}}$	-	$1.80 \times 10^{\text{-2}}$
case2	単一層	珪砂4号	-	90	0	$1.10\times10^{\text{-3}}$	-	$1.10 \times 10^{\text{-3}}$
case3	単一層	珪砂5号	-	90	0	7.50×10^{4}	-	7.50×10^{4}
case4	単一層	珪砂6号	-	90	0	$1.40 \times 10^{\text{-4}}$	-	1.40×10^{4}
case5	単一層	珪砂7号	-	90	0	$1.40 \times 10^{\text{-5}}$	-	$1.40 \times 10^{\text{-5}}$
case6	複層	珪砂7号	珪砂2号	20	70	$1.40 \times 10^{\text{-5}}$	$1.80 \times 10^{\text{-2}}$	1.66×10^{4}
case7	複層	珪砂7号	珪砂2号	45	45	$1.40 \times 10^{\text{-5}}$	1.80×10^{-2}	$7.42 \times 10^{\text{-5}}$
case8	複層	珪砂7号	珪砂2号	70	20	$1.40 \times 10^{\text{-5}}$	$1.80 \times 10^{\text{-2}}$	$4.76 \times 10^{\text{-5}}$

号,下層に珪砂2号を用いて水中落下法で堆積させた。そ の後、相対密度が70%程度となるように締め固めた。堤体 については藤森粘土を使用し、含水比 20% で作成した。た だし、堤体をアクリル板で拘束し、堤体の変状によるパイ ピング進展への影響を無視している。各材料の透水係数は, 珪砂 2 号k₂=1.80×10⁻²(m/s), 珪砂 4 号k₄=1.10×10⁻³(m/s), 珪 砂5号k5=7.50×10⁻⁴(m/s), 珪砂6号k6=1.40×10⁻⁴(m/s), 珪砂 7 号 k_7 =1.40×10⁻⁵(m/s), 藤森粘土 k_c =3.00×10⁻⁸(m/s)である。 また,図2に各材料の粒度分布を,図3に水位条件である 平均動水勾配 i (水位差を堤体敷幅で除した量)の経時変 化を示す。行き止まり境界については、 すべてのケースに 設置し、裏法尻から堤内側へ 200 mm 離れた位置とした。 本実験ケースでは, 層構造(単一層あるいは複層), 層厚 比(全層厚に対する上層厚の割合),基礎地盤材料(粒径 あるいは透水係数)の異なる条件下で実施し、堤内側での 漏水流量を計測した。実験は、パイピング破壊が生じた場 合に終了とした。

3. 実験結果と考察

3.1 単一層地盤の結果と考察

まず,単一層地盤におけるパイピング現象のメカニズム を把握するため,パイピング進展度および漏水流量,累積 漏水量の挙動に着目し,パイピング破壊に対する基礎地盤 の耐力について検討した。ここで,基礎地盤の耐力につい て,パイピング破壊に至るまでの外力である平均動水勾配 の継続時間と定義した。





図4 パイピング進展度の定義

(1) パイピング進展度の挙動

パイピング進展度とは,裏法尻からパイピング孔先端部 までの距離 Lを堤体敷幅 B=300 mm で除すことで定義され (図4参照),堤体下でどの程度パイピング孔が進展して いるかを定量的に示す指標である。なお、パイピング進展 度 0 は噴砂に伴う土粒子の流出によって裏法尻にゆるみ が発生したことを、パイピング進展度1.0はパイピング孔 が貫通したことを意味している。図5に各ケースのパイピ ング進展度の経時変化を示す。どのケースにおいてもパイ ピング孔が貫通する直前まではパイピング孔の進展はほ とんど見られなかった。しかし、貫通の際は超過外力に耐 え切れなくなった堤体と基礎地盤に隙間が生まれ, 堤外側 から水が一気に流れ込むことで,基礎地盤全体が押し流さ れるようにして破堤に至った。また、パイピング破壊のタ イミングについては、case1 (k_2 =1.80×10⁻² m/s) および case5 (k₇=1.40×10⁻⁵ m/s) に対して, case3 (k₅=7.50×10⁻⁴ m/s) お よび case4 (k₆=1.40×10⁻⁴ m/s)の方が 20 分程度早く破堤し た。そして、破堤時の平均動水勾配は case1 (k_2 =1.80×10⁻² m/s) および case5 (k₇=1.40×10⁻⁵ m/s) では 1.00 程度, case3



図6 漏水流量の経時変化(単一層)

 $(k_5=7.50\times10^4 \text{ m/s})$ および case4 $(k_6=1.40\times10^4 \text{ m/s})$ では 0.70 程度であった。これより、基礎地盤全体の透水性が極端に高いあるいは低い場合でのパイピング破壊に対する 耐力よりも透水性が中間的な値 $(k=1.40\sim7.50\times10^4 \text{ m/s}$ 程度)である場合でのパイピング破壊に対する耐力の方が低くなることが確認できる。つまり、基礎地盤全体の透水性が中間的な値である方がパイピング破壊の危険性が高い ことが分かった。

(2) 漏水流量の挙動

図6に各ケースの漏水流量の経時変化を示す。ここで、 漏水流量とは、1秒間当たりの堤内側から流出する水の体 積を意味する。図3での各ケースの水位変化と比較すると、 全体の傾向として平均動水勾配が大きくなるにつれ、漏水 流量が増加し、その挙動は水位条件と同形状を示している ことが分かる。また、基礎地盤の透水係数が大きいほど漏 水流量は大きくなる傾向を示すことも確認できる。つまり、 漏水流量は基礎地盤の状態を直接的に表していると言え る。また、図5と比較すると漏水流量が極端に大きい(case1) あるいは小さい(case5)値を示す場合にはパイピング孔の 貫通が起こりにくいことが分かった。漏水流量が極端に大 きい(case1)場合については、間隙が大きく水が通り抜け るため、漏水流量が極端に小さい(case5)場合については、 土粒子を移動させるだけの流速に到達していないためだ



図7 累積漏水量の経時変化(単一層)



と考えられる。

(3) 累積漏水量の挙動

前項より,漏水流量は基礎地盤の状態に直結しているこ とが確認できた。つまり,パイピング破壊は堤内側からの 漏水量が限界値に達することで引き起こされている可能 性がある。そこで,実験開始からパイピング破壊までの累 積漏水量を算出し,その経時変化を図7に示した。各ケー スにおいて透水係数が異なるため,最大で3オーダー程度 の大きな違いが出ていると思われる。

(4) 無次元累積漏水量の挙動

福岡らの無次元量指標 ⁴による検討の方向性に倣い,累 積漏水量について透水係数および平均動水勾配による違 いを補正するため,(1)式に示すように経時漏水流量 q を各 ケースの透水係数 k および平均動水勾配 i,堤内側面積 A で除したのち,実験開始からパイピング孔貫通までの時間 積分をした。その無次元量を無次元累積漏水量と定義し, 経時変化を図 8 に示した。

$$Q^* = \int \frac{q}{kiA} \mathrm{d}t \tag{1}$$

図8において無次元累積漏水量はすべてのケースで2.0 ~9.0×10³の範囲に分布した。これより、無次元累積漏水 量には収束範囲が存在し、そこに到達した際にパイピング 破壊が生じていると考えられ、単一層地盤ではその範囲が



図9 パイピング進展度と無次元累積漏水量(単一層)

2.0~9.0×10³であることが明確になった。

(5) パイピング進展度と無次元累積漏水量の挙動

基礎地盤の損傷具合を見るため,無次元累積漏水量に対 するパイピング進展度を図9に示す。これより,噴砂が裏 法尻に到達するタイミングおよびパイピング孔が貫通す るタイミングのどちらの場合も無次元累積漏水量が 2.0~ 9.0×10³の範囲に分布していることが分かる。つまり,こ の範囲がパイピングに対する単一層地盤の限界範囲であ ることが分かった。

3.2 単一層地盤と複層地盤の比較

前節でのパイピング進展度,漏水流量,累積漏水量,無 次元累積漏水量の各量について複層地盤の実験ケース (case6~8)においても算出し,単一層地盤と比較しなが ら基礎地盤の耐力について検討した。ただし,基礎地盤の 耐力についても同様,パイピング破壊に至るまでの外力で ある平均動水勾配の継続時間と定義している。

(1) パイピング進展度の挙動

図 10 に各ケースのパイピング進展度の経時変化を示す。 突発的に破堤に至った単一層地盤とは異なり, 複層地盤で は、パイピング孔が徐々に進展し破堤に至る様子が見られ る。このメカニズムとして、まず下層が透水層であるため 水が浸透しやすくなり, 行き止まり付近で漏水・噴砂が生 じる。そして, それによる基礎地盤の緩み領域が堤体側に 近づく。つまり,下層が高透水性である場合,基礎地盤内 に浸透する漏水量が増加し、その量が低透水層である上層 から抜け出そうとするため、それに伴う砂粒子の流出量が 増加する。このことは, 単一層地盤は瞬間的な破壊挙動で ある一方で, 複層地盤は基礎地盤が徐々に弱体化し, 破壊 に至るという疲労破壊のような挙動であることを示唆し ており,層構造による破壊挙動の違いが明確になった。ま た、パイピング破壊時の平均動水勾配について、case6~8 (複層地盤)のすべてのケースで実験開始67分時点での 0.87 であり、case2 (k₄=1.10×10⁻³ m/s) と同様の値であっ た。つまり、本実験での複層地盤(case6~8)は単一層地



図11 漏水流量の経時変化(全ケース)

盤において透水係数が極端に大きい(case1)あるいは小さ い(case5)場合よりも基礎地盤の耐力は大きく,透水係数 が中間的な値の場合(case3,4)よりも耐力は小さいこと が分かった。また,既報⁶⁷⁷では基礎地盤の層厚比が小さい ほどパイピング破壊の危険性が高いことが示されている が,今回,それらの違いについてパイピング破壊時の平均 動水勾配からは確認できなかった。この理由として,超過 外力が考えられる。本実験では外水位の増加幅が大きく, 一度で平均動水勾配が0.16程度増加するように設定した。 複層地盤では徐々に弱体化する挙動を示すため,外水位の 増加幅を小さく設定し段階を踏むことで,層厚比による耐 力の差異が表れると考えている。

(2) 漏水流量の挙動

図 11 に各ケースの漏水流量の経時変化を示す。複層地 盤においても単一層地盤と同様に、平均動水勾配が大きく なるにつれ、漏水流量が増加し、その挙動は水位条件と同 形状を示していることが分かる。また、透水層である下層 厚の割合が増加するにつれて、漏水流量が全体的に大きい 値を示している。つまり、複層構造における層厚比は漏水 流量に影響することが確認できる。また、パイピング破壊 のタイミングが同程度であった case2 (k₄=1.10×10⁻³ m/s) と case6~8 (複層地盤) 比較すると、すべてのケースで漏 水流量については小さい値を示した。



図13 無次元累積漏水量の経時変化(全ケース)

(3) 累積漏水量の挙動

図 12 に実験開始からパイピング破壊までの累積漏水量 の経時変化を示した。透水層の割合が大きいほど累積漏水 量も大きくなっていることが分かる。これは、図 11 にお いて透水層の割合の増加に伴い漏水流量が大きくなって いることに合致している。

(4) 無次元累積漏水量の挙動

単一層地盤の場合と同様に無次元累積漏水量の経時変 化を図 13 に示した。ただし,透水係数については模型実 験の基礎地盤を1次元浸透と考え,図14のように水平, 鉛直の地盤を仮定し,合成透水係数を算出した⁸⁾。case6~ 8 (複層地盤)における合成透水係数を算出した⁸⁾。case6 では k_x =1.66×10⁴ m/s であり,case4 (k_6 =1.40×10⁴ m/s)の 場合と同程度である。すなわち,珪砂7号(上層, k_7 =1.40×10⁵ m/s)と珪砂2号(下層, k_2 =1.80×10² m/s)か らなる複層地盤の層厚比(全層厚に対する上層厚の割合) が0.22(=20 mm/90 mm)の場合は,珪砂6号(k_6 =1.40×10⁴ m/s)の単一層地盤と同程度の透水能力となることを示唆 している。しかし,図13において case4(k_6 =1.40×10⁴ m/s) に対し,case6(k_x =1.66×10⁴ m/s)では,1オーダー程度大 きいことが分かる。この理由として,先にも述べたように 単一層地盤と複層地盤では,破壊挙動が異なることが考え



図 15 パイピング進展度と無次元累積漏水量(全ケース)

られる。複層地盤では、基礎地盤が徐々に弱体化し、破壊 に至るという疲労破壊のような挙動であった。つまり、複 層地盤では下層からの水の浸透に伴い、上層の砂粒子が抜 けることで間隙が大きくなり、透水性が高くなったため元 の透水能力以上に漏水したと考えられる。したがって、図 14 のような水平、鉛直の地盤を仮定し算出した合成透水 係数では、ずれが生じると考えられる。また、複層地盤の 上層 20mm における透水係数は-5 乗オーダー、下層 70mm は-2 乗オーダー、そしてその合成透水係数は-4 乗オーダー であることから、このモデルでは上層である低透水層の基 礎地盤特性の方がより支配的になると考えられる。つまり、 上層の透水係数を大きく見積もることで層構造による無 次元累積漏水量の差を小さくし、一致させることが可能で あると考えられる。

(5) パイピング進展度と無次元累積漏水量の挙動

図 15 に無次元累積漏水量に対するパイピング進展度を 示す。単一層地盤では、噴砂が裏法尻に到達するタイミン グおよびパイピング孔が貫通するタイミングについて無 次元累積漏水量が 2.0~9.0×10³ の範囲に分布している。 一方、複層地盤では噴砂が裏法尻に到達するタイミングは 1.5~2.0×10⁴、パイピング孔が貫通するタイミングは 2.0 ~3.0×10⁴の範囲に分布し、収束範囲が被害レベルごとに 異なることが分かる。また、複層地盤における破壊挙動よ



図16 パイピング進展度と無次元累積漏水量(複層補正)

り合成透水係数の算出が不適切であると考えられるため, 複層地盤は単一層地盤に対して 1 オーダー程度収束範囲 が大きいことが分かる。つまり,より支配的である上層の 透水係数を 10 倍大きく見積もることで層構造による無次 元累積漏水量の差を小さくし,収束範囲を一致させること ができると考えられる。本実験ケースでは,8種類の基礎 地盤構造のみの規則性にすぎないが,実際の基礎地盤はよ り複雑であり,今後あらゆる基礎地盤特性を考慮し耐力を 評価するためには,この収束範囲を一致させることは重要 であると考える。

(6) 層構造による無次元累積漏水量の差異の補正

前項より無次元累積漏水量の値について,複層地盤では 単一層地盤に対して 1 オーダー程度大きくなっているこ と,および上層である低透水層の基礎地盤特性の方がより 支配的になることが分かった。この差を補正するため,上 層の透水係数を 10 倍,すなわち珪砂 7 号の透水係数 $(k_7=1.40\times10^5 \text{ m/s})$ を $k'_7=1.40\times10^4 \text{ m/s}$ に置き換えて,同 様の式(図 14 参照)で再度算出した。図 16 に層構造によ る差異を補正した無次元累積漏水量に対するパイピング 進展度を示す。これより,層構造によらず,無次元累積漏 水量は 2.0~9.0×10³ の範囲に収束することが分かった。 つまり,実際には上層である低透水層の透水性が下層であ る透水層の影響で 10 倍程度に大きくなっており,それは

- 前田健一,岡村未対,石原雅規,新清晃,上野俊幸,西村柾 哉,高辻理人,品川俊介,笹岡信吾:北川で繰返し発生した噴 砂による堤内・裏法尻箇所のゆるみ調査,河川技術論文集,第 25巻,pp535-540,2019.
- 高辻理人,前田健一,牧洋平,伊神友裕,泉典洋:堤内外の基 磁地盤特性が河川堤防のパイピング破壊,河川技術論文集,第 26巻,pp467-472,2020.
- 3) 西村柾哉,前田健一,高辻理人,牧洋平,泉典洋:実堤防の調 査結果に基づいた河川堤防のパイピング危険度の力学的点検フ ローの提案,河川技術論文集,第25巻,pp499-504, 2019.
- 福岡捷二,田端幸輔:浸透流を支配する力学指標と堤防浸透破壊の力学的相似条件―浸透流ナンバーSFnと堤防脆弱性指標 t*,土木学会論文集 B1(水工学), Vol.74, No.5, I_1435-I_1440, 2018.

パイピング孔が進展することで基礎地盤のパイピング破 壊に対する耐力が 1/10 倍程度に弱体化していることを意 味すると考えられる。

4. まとめ

本研究では、河川堤防における基礎地盤の損傷からパイ ピング破壊の危険度を把握するために、基礎地盤構造およ び材料を変えて簡易模型実験を実施した。その結果、以下 の知見が得られた。

- 単一層地盤では、突発的な破壊モードであるのに対し、複層地盤では徐々に弱体化し疲労するような破壊モードであり、明確に異なることが分かった。そして、層構造によらず堤内側での漏水流量は基礎地盤への透水による損傷状態を直接的に表すことも分かった。これは河川水が浸透し堤体下での漏水と砂の流亡によって基礎地盤が損傷することに起因しているためである。
- 2) 基礎地盤構造および材料特性による違いを補正した 無次元累積漏水量には,噴砂が裏法尻に到達する,お よびパイピング破壊に至る限界範囲が存在すること が分かった。単一層地盤では,どちらの被害レベルも 同様の範囲であったが,複層地盤では被害ごとに異 なる範囲を示した。
- 3) 複層構造における基礎地盤弱体化を考慮する場合, 上層である低透水層の透水能力が支配的であり、この透水係数を10倍と見積もることで、無次元累積漏水量の限界範囲は単一層地盤のものと一致することが分かった。

今後は,様々な基礎地盤特性や水位条件下での模型実験 や数値解析から無次元累積漏水量の限界範囲の存在を明 らかにし,複雑な実堤防にも統一して適応できる定量的な 指標の確立を目指す。

謝辞:本研究の成果は、国土交通省・河川砂防技術研究開 発制度平成 29 年度国総研からの委託研究,科学技術研究 費(研究課題 19H00786)の援助を受けたものである。末 筆ながら深謝の意を示します。

考文献

参

- 5) 佐藤豊,福岡捷二:堤防基盤脆弱性指標 tb*と地形,土質構成 に基づく堤防のり先での漏水形態の推定法,土木学会論文集 B1 (水工学), Vol.77, No.2, I_121-I_126, 2021.
- 6) 西村柾哉,前田健一,櫛山総平,高辻理人,泉典洋:河川堤防のパイピング危険度の力学的簡易点検フローと漏水対策型水防 工法の効果発揮条件,河川技術論文集,第24巻,pp613-618, 2018.
- 8) 齊藤啓,前田健一,泉典洋,李兆卿:基盤の地盤特性が異なる 河川堤防の高水位の継続作用による漏水とパイピングの進行特 性,河川技術論文集,第21巻,pp349-354,2015.

流れ盤地層境界面を有する切土斜面の安定性評価 Stability evaluation of cut slope with dip slope stratum boundary

湯貫敬¹, 小高猛司², 久保裕一³, 夏目将嗣⁴

- 1 名城大学大学院・理工学研究科社会基盤デザイン工学専攻
- 2 名城大学・理工学部社会基盤デザイン工学科・kodaka@meijo-u.ac.jp
- 3 中部土質試験協同組合·技術部
- 4 名城大学・理工学部社会基盤デザイン工学科

概 要

本論文では、豪雨時の地下水上昇による崩落を想定した流れ盤境界面を有する切土斜面の安定性評価を行った。想定される崩壊メカニズムは、豪雨による地下水位の上昇によって有効応力が低下し、軟質化したシルト層と砂層の境界において大規模すべりが発生するというものである。本論文では、現地で採取した 試料を用いて一面せん断試験による地山材料のせん断強度の評価を行うとともに、繰返し載荷一面せん断 試験の適用性についても検討した。さらに、2次元有限要素解析によって崩壊事象をシミュレートすること により試験結果の妥当性を考察した。その結果、定体積条件での単調載荷試験においては、砂層とシルト 層の境界面で大規模すべりが発生した事象を表す強度定数が得られた。また、繰返し載荷一面せん断試験 では、定体積条件の場合は一つの供試体で効率よく強度定数を求められることが示され、定圧条件では、 大変位すべりを説明する強度定数を得ることができた。

キーワード:地すべり,一面せん断試験,繰返し載荷試験,数値解析

1. はじめに

近年,豪雨や地震を起因とする道路法面の崩落被害が 多発している。そこで本研究では、豪雨により崩落が懸 念される流れ盤地層境界面を有する切土斜面を対象と して安定性評価を行った。対象とする地盤は、下から砂 礫層、シルト層、砂層の順に堆積しており、常時から地 下水が透水性の低いシルト層上部に滞留し、シルト層上 部は軟質化しているものとする。想定される崩壊メカニ ズムは、豪雨による地下水位の上昇によって有効応力が 低下し,軟質化したシルト層と砂層の境界で大規模なす べり崩壊が発生するものと考える。地すべりにおける比 較的深いすべり面でのせん断強度は、大きなせん断変形 を受けて残留状態に至った時点でのせん断強度である 残留強度あるいはそれに近いと考えられている¹⁾。本研 究事例における砂層とシルト層境界部あるいは軟質化 シルト層では、残留強度での評価が適切である可能性も ある。

以上より本論文では、まず、現地で採取した地山試料 を用いて実施した定体積単調載荷一面せん断試験結果 を示した上で、軟質化したシルト層と砂層の境界面なら びに砂層、シルト層におけるせん断強度の評価を行う。 また、定体積および定圧条件下での繰返し載荷一面せん 断試験も実施し,繰返し載荷時のせん断強度ならびに繰返し載荷試験自体の有効性についても検討を行う。その後,PLAXIS2D(2次元地盤解析ソフトウェア)によって崩壊事象をシミュレートし,各種の条件下の一面せん断試験から得られた強度定数の妥当性を考察する。

2. 一面せん断試験

2.1 試験装置

図1に本研究で使用した一面せん断試験装置を示す。 垂直荷重および水平荷重は 1µm 単位で制御可能な高容 量メガトルクモーターを用いて載荷する。せん断中は上 部せん断箱を固定し、下部せん断箱を水平に移動するこ とにより直接せん断しており、さらに垂直荷重載荷用メ ガトルクモーターで垂直変位を固定することによって、 高精度の定体積せん断が可能となっている。図2に一面 せん断試験装置のせん断箱を分解した様子を示す。せん 断箱下部を組み立てた際、供試体底面にポーラスメタル を取り付けているため、供試体飽和時に下方から注水す ることが可能である。また、砂層とシルト層の境界面で のせん断を確認するために、せん断箱前面の中央に透明 なアクリル板を設けている(図3)。



図1 一面せん断試験機



下部せん断箱

上部せん断箱





図3 せん断箱前面のアクリル板

表1 供試体ならびに試験条件

/#-⇒₽/₽-	Th	2 (1)	砂・シルト		
供訊件	119	シルト	砂	シルト	
直径(mm)	60				
高さ(mm)	20		10	20	
湿潤密度(g/cm ³)	1.73	1.81	1.73	1.81	
初期含水比(%)	12.5	42	12.5	42	
圧密時間	10分 24時間				
圧密応力(kPa)	50, 100, 150, 200				

2.2 試験方法

想定すべり面は砂層とシルト層の境界面と考えられ るが、本研究では、砂層内部、シルト層内部、砂層とシ ルト層の境界面の3パターンのすべり面を再現した試験 を実施した。表1に試験条件を示す。砂の供試体は、現 地の乾燥密度となるよう3層に分けてせん断箱内に突き 固めて作製した。シルト供試体は、軟質化したシルト層 を模擬するために現地で採取した不攪乱試料を乱し,現 地の含水比に調節して練り返した試料をカッターリン グに隙間なく充填し、成型したものをせん断箱内に設置 した。砂とシルトの境界を有する供試体(以下,砂・シ ルト供試体と呼ぶ)は、シルトの圧密により、境界面で せん断されなくなることを避けるため, 現地の地層順と は逆にシルト供試体を硬質な砂供試体の上に設置した。 供試体作製後,供試体を水浸条件下で所定の垂直応力で 圧密し, 圧密終了後に単調載荷試験は定体積条件でせん 断速度 0.2mm/min, せん断変位 6mm に到達まで, 繰返 し載荷試験の場合は、定体積、定圧ともにせん断速度 0.5mm/min, 片振幅 3mm, 繰返し回数 5 回に達するまで せん断を行った。

3. 試験結果

3.1 単調載荷試験結果

図4,5および6にそれぞれ,砂,シルトおよび砂・ シルト供試体の定体積単調載荷一面せん断試験による 応力経路,せん断応力~せん断変位関係を示す。砂供試 体では、すべての圧密応力において、せん断変位1mm以 下で変相することが確認され、変相後には塑性膨張を伴 う硬化挙動を示した。シルトならびに砂・シルト供試体 は、せん断初期にはせん断応力が鉛直に立ち上がる弾性 的な挙動が確認でき、せん断応力がピーク値に到達した 後には塑性圧縮を伴う軟化挙動を示した。砂・シルト供 試体の圧密応力 50kPa のみ過圧密な挙動を示した。

表2に各試験から得られた強度定数を示す。有効応力 で整理したせん断抵抗角 ¢は、砂、砂・シルト、シルト の順に小さく、逆に粘着力 c は砂の場合 0kPa、砂・シル ト,シルトの順で大きい。図7に単調載荷試験から得ら れた破壊規準線を纏めて示す。
せん断抵抗角φが最も大 きい砂でも,垂直応力0~20kPa付近の低垂直応力領域, すなわち有効土被り圧 0~20kN/m²に相当する範囲では、 せん断強度が最も小さくなることを示しており,これは 大規模崩壊前に砂法面表層に小規模崩壊が発生する可 能性を示唆している。切土の法勾配が1割5分程度(傾 斜 34°)であることから,法面に顕著な降雨浸透があっ たり,地下水位が上昇したりすると,砂層表層や法先で まず変状する可能性がある。一方,崩壊法面の砂層とシ ルト層の境界までの最も深い位置で 12m 程度であった ことから、垂直応力 25~150kPa で砂・シルト供試体の せん断強度が最も小さくなる本試験結果から,砂・シル ト境界層で大規模すべりが発生することも示唆される。





	定体積					定圧			
	単調載荷	f		繰返し載荷	繰返し1回	目	繰返し5回目		
供試体	有効応力に基 強度定数	基づく 女	圧密応力	せん断抵抗角	粘着力	せん断抵抗角	粘着力	せん断抵抗角	粘着力
	せん断抵抗角 <i>ϕ</i> (°)	粘着力 c(kPa)	(kPa) ϕ (°)	c(kPa)	φ (°)	c(kPa)	<i>ф</i> (°)	c(kPa)	
砂	36.2	0		34.9	0	38.1	0	43.1	0
砂・シルト	19.4	8.9	100	21.4	10.9	8.4	27.1	6.7	17.5
シルト	14.7	20.9		22.9	13.0	8.0	22.7	3.9	15.8

表2 各試験から得られた強度定数



図10 砂・シルトの定体積繰返し一面せん断試験結果

ただし、シルト供試体と砂・シルト供試体のせん断強度 は近い値であること、またシルト層上部の厚さ数 cm の 軟質化領域ですべりが発生する可能性もあるが、いずれ にしても境界層付近である。

3.2 繰返し載荷試験結果

図 8, 9, 10 にそれぞれの定体積繰返し一面せん断試 験結果を示す。なお、全て圧密応力 100kPa の結果であ り、応力経路にはせん断応力が正となる押し側のピーク 値 5 点をプロットし、破壊規準線も引いている。砂の応 力経路に示すピーク値 5 点は、一直線に並び、せん断抵 抗角 ¢ は 34.9°と単調載荷試験の結果とほぼ同じ値と なった。また、砂・シルト供試体でもピーク値は一直線 に並び、繰返し載荷試験から得られた強度定数は単調載 荷試験の結果と近い値を示した。これは繰返し載荷一面





図13 砂・シルトの定圧繰返し一面せん断試験結果

せん断試験によって、同様の強度定数が得られることを 示している。すなわち、少ない試料の量で効率よく強度 定数が求められることを示唆している。シルト供試体の 強度定数は、単調載荷一面せん断試験と比べて、せん断 抵抗角¢は増加し、粘着力cは低下している。これは繰 返しせん断を受けることにより乱されたシルトが正規 圧密化し、過圧密性が失われたと考えられる。

図 11, 12, 13 にそれぞれの定圧繰返し一面せん断試 験結果を示す。なお,せん断応力~せん断変位関係とせ ん断応力~繰返し回数の図は,圧密応力 100kPa の結果 であり,応力経路には,圧密応力 50, 100, 150kPa の結 果と繰返し回数1回目と5回目のせん断応力が正となる 押し側のピーク値3点と破壊規準線を示している。砂の 応力経路に着目すると,せん断方向が逆転した直後に垂 直応力の低下が見られたが,最終的には所定の圧力に戻 っていることから問題ないと判断した。砂のせん断強度 は,繰返しせん断を重ねるごとに徐々に増加することが 確認でき,本論文には載せていないが, 圧密応力 50, 150kPa も同様の傾向を示しており,繰返し回数 1 回目 と 5 回目のせん断抵抗角 ¢ は 38.1°, 43.1°となった。 一方,シルト,砂・シルト供試体では,繰返しせん断を 受け続けることによりせん断強度の低下が確認され,繰 返し回数1回目と5回目の強度定数に着目しても強度低 下は明らかである。これは,定圧繰返し一面せん断試験 によって,大変位すべり時の残留強度を評価できている と考えている。

定圧と定体積繰返し一面せん断試験から得られた強 度定数を比較すると,粘着力cは定圧条件が大きくなり, せん断抵抗角øは定体積条件が大きい。定体積条件では, 繰返しせん断を受けることにより有効応力が低下し,せ ん断強度も低下した。一方,定圧条件は繰返しせん断を 受けても,有効応力はほぼ一定でありながらせん断強度 の低下が確認できることから,大変位すべりを模擬する には定圧条件が望ましい。



図 14 解析モデル

表3 各土層の解析パラメータ

k7 #k-		か屋 さの見屋			インターフェース				****	
名称	名称		砂磨 シルト唐		砂礫層	case1	case2	case3	case4	補強材
材料モデノ	rν		モール・	クーロン	線形弾性		モ	ール・クーロ	レ	
排水条件	:		排水	非排水	排水			排水		
不飽和単位体積重量	γ_{unsat}	kN/m ³	18	15	20	15				18
飽和単位体積重量	$\gamma_{\rm sat}$	kN/m ³	18	15	20	15				18
弹性係数	E'	kN/m ²	20000 30000 477100		30000			36700		
ポアソン比		v′	0.3							
ハターフィーフの剛地	kn	kN/m ³				30000				
インターノエーへの両手	ks	kN/m ³		500						
粘着力	с	kN/m ²	2			1	15	21	9	30
内部摩擦角	φ	0	34.3			10	5	15	19	30
ダイレタンシー角	Ψ	0	4.3			0	0	0	0	0
非排水せん断強度	Su	kN/m ²	60							

4. 数值解析

4.1 解析概要

各種の一面せん断試験において,軟質化したシルト層 と砂層の境界での各種条件下の強度定数が得られた。本 章では,2次元有限要素解析で対象とする地盤の破壊形 態をシミュレートした。なお,解析には2次元 FEM 地 盤解析ソフトの PLAXIS 2D を用いた。

解析モデルを図 14 に示す。地層順は現地と同様に下 から砂礫層,シルト層,砂層となっており,流れ盤境界 (6°)を有するよう設定し、砂層とシルト層の境界に インターフェース要素を設置した。本解析では,砂礫層 は強固な地盤であると仮定し,弾性体とした。砂層,イ ンターフェース,シルト層はモール・クーロンモデルを 使用した。各土層の解析パラメータを表3に示す。なお、 法先に砂層とは別の材料(補強材)を設置しているが, これは地下水位を上昇させた際に,土被り圧の低い法先 付近のみが崩壊して計算不能になることを防ぐためで ある。解析開始時の初期水頭は、左端に 5m、右端に 3m を与え、この局面を初期フェーズとし、初期状態の重力 解析と定常浸透流解析を行った。その後,右端の水頭は 3m で保ちながら左端の水頭を 1m ずつ上昇するように 設定し,地下水位が上昇した際のせん断ひずみ,および 破壊点を把握するために塑性解析と定常浸透流解析を 並行して行った。水理境界条件は,解析断面底面を閉境 界,砂法面と地表面を浸出面に設定した。

4.2 解析結果

図 15, 16, 17, 18 に各 case の土構造が崩壊する直前 のせん断ひずみ分布ならびに破壊点分布を示す。インタ ーフェースの粘着力 c は 1kPa,内部摩擦角 Ø は 10°と 設定した case1 では,砂層とシルト層の境界から砂層内 部にかけて大きなせん断ひずみが生じており,破壊点は 椅子型に近い形状が得られ,砂層とシルト層の境界です べりが発生した。左端の水頭 14m で崩壊し,砂層とシル ト層の左端の境界は解析モデル底面から 12m 程度あり, 境界層から数 m 程度地下水位が上昇し,流れ盤地層境 界を有する場合,大規模すべりにつながる危険性が高い ことを示唆している。

インターフェースの粘着力 c と内部摩擦角 Ø をシルト の定圧繰返し載荷一面せん断試験の繰返し5回目の値に ほぼ等しい 15kPa, 5°と設定した case2 では,左端 16m まで水頭を上昇させた際に崩壊に至った。case1 とほぼ 同じ箇所でせん断ひずみと破壊点が確認され,地下水位 が上昇した際には,大規模すべりに進展する危険性が高 いと考えられる。これは case2 で用いたインターフェー スの強度定数の場合,境界面ですべりやすい状況であっ たことを示している。

ー方,インターフェースの強度定数をシルトの定体積 単調載荷一面せん断試験から得られた値を用いた case3 では左端の水頭を上昇させても崩壊せず,補強材付近に せん断ひずみが集中している様子が確認できた。境界層 より上まで地下水位が十分に上昇しても大規模すべり



図 15 case1 のせん断ひずみと破壊点分布(境界層に十分に小さいせん断強度を適用)



図18 case4のせん断ひずみと破壊点分布(境界層に砂・シルトの定体積せん断強度を適用)

に進展しなかったため、シルトの定体積単調載荷一面せん断試験から得られた強度定数は、インターフェースに 適用すると過大評価になることが示された。法先に集中 しているせん断ひずみは補強材が他の土層より粘着力 c が大きく、砂層を堰き止めているために発生したと考え ている。

最後に砂・シルトの定体積単調載荷一面せん断試験か ら得られた強度定数をインターフェースに適用した case4 では,左端の水頭 20m まで上昇させたときに崩壊 に至った。case1 のせん断ひずみと破壊点が生じた場所 が類似しており,砂・シルトの強度定数をインターフェ ースに用いると地下水位が十分に上昇した際には大規 模すべりに進展する危険性が高いことを示唆している。 法先にせん断ひずみが集中している要因は, case3 と同 じであると考えており, 今後も検討する予定である。

5. まとめ

本論文では、被災箇所で採取した試料を用いて一面せ ん断試験を実施し、地山材料のせん断強度を明らかにし た上で、2次元有限要素解析により試験結果の妥当性を 検討したものである。本研究から得られた結論は以下の 通りである。

定体積単調載荷一面せん断試験では,軟質化したシル ト層と砂層の境界面で大規模すべり崩壊が発生する事 象を示す強度定数が得られた。また,有効土被り圧25~ 150kN/m²に相当する領域における境界面のせん断強度 が最も小さくなり,崩壊事象と類似することが示された。 なお,地下水位が上昇し飽和した際には1割5分程度の 切土でも砂層が変状する可能性がある。定体積繰返し載 荷一面せん断試験では,砂ならびに砂・シルト供試体で は単調載荷試験の強度定数と近い値を示し,一つの供試 体で効率よく強度定数を求められることが示された。定 圧繰返し載荷一面せん断試験からは、シルトならびに 砂・シルト供試体は繰返しせん断を受け続けたことによ りせん断強度の低下が確認され、大変位すべりを模擬で きたことが示された。

2次元有限要素解析より case1,2より砂層とシルト層 の境界面から地下水位が数 m 上昇し,流れ盤地層境界 を有する際,大規模すべりに進展する危険性が高いこと が示唆された。case3 は地下水位を十分に上昇させても インターフェースの強度定数が大きいため崩壊に至ら なかったことが示された。 一方, case4 は地下水位が十分に上昇し,流れ盤地層 境界を有すると大規模崩壊に進展することが示された。 今後は,インターフェースのパラメータと法先に生じる せん断ひずみ,境界条件についてさらに検討する予定で ある。

謝辞

2次元有限要素解析を行うにあたって、矢作建設工業 株式会社の武藤裕久博士にご指導いただきました。記し て謝意を表します。

参考文献

 中村浩之,清水清文:すべり面におけるセン断強度決定の ための土質試験法,日本地すべり学会誌,第15巻,第7 号,pp.25-32,1978.

人造石工法で建造された百々貯木場の写真測量調査と強度測定について

Photogrammetric Survey and Strength Measurement of Doudo Lumberyard Constructed with Artificial Stone

竹内幸輝1,藤井幸泰2

- 1 名城大学大学院・理工学研究科社会基盤デザイン工学専攻・213433005@ccmailg.meijo-u.ac.jp
- 2 名城大学・理工学部社会基盤デザイン工学科

概 要

百々貯木場は河川を利用した木材輸送の中継施設である。河川中流域に建造された水中貯木場としては日本で唯一残る土木遺産であり、豊田市有形文化財にも認定されている。この貯木場は、人造石工法と称される、たたきと割石を組み合わせた土木工法で造られている。人造石は、水に対する耐久性の高さや環境面から、近年再注目されているが、貯木場は建造から100年以上経過しており、その維持管理が問題である。このような遺産の修復・保全を考慮する際、はじめに行うのが記録調査である。本研究では、UAVを用いた空中写真測量により記録活動を行い、古文書とも呼べる大正期の設計記録との比較を行った。また、遺産保全という観点からは、劣化による強度低下が大きな問題となる。そこで、たたきが露出している部分に対し、針貫入試験を用いて一軸圧縮強度の推定も行った。その結果、百々貯木場は比較的良好な状態であるが、想定され得る強度より低い場所もあり、材料の劣化が進んでいると考えられる。

キーワード:人造石,たたき,UAV, 針貫入試験,土木遺産

1. はじめに

我が国における歴史的遺産や埋没文化財には,軟岩な どの石材を使用しているケースが多い。これらのいわゆ る石材文化財の多くが,建設されて数十年から数百年の 間に,自然現象による風化・劣化が原因の損傷を受けて いる。文化財というと考古学の問題と捉えがちであるが, 石材で構成される文化財に土木工学が果たす役割は非 常に大きいと考えられている¹⁾。

鉄筋コンクリートが普及する以前の明治期から大正 期にかけて、土木分野を中心とする工事に使用された工 法として「人造石工法」が挙げられる²⁾。愛知県出身の 服部長七が考案し、練土と割石を組み合わせた土木工法 である。割石を使うため、石造構造物の一種であると言 える。練土の材料にはまさ土が使われていたため、その 母岩である花崗岩が広く分布する中部地方や中国地方 を中心に施工が行われた。広島県広島市の宇品築港 (1884 年着工)、三重県四日市市の潮吹き防波堤(1894 年竣工)、愛知県豊田市の明治用水旧頭首工(1909 年竣 工)同市の百々貯木場(1918 年竣工)が代表例として挙 げられる^{2)~4)}。

遺産の歴史学的な調査及び修復・保全を考慮する際, はじめに行うのが対象となる構造物の記録活動 (documentation)である。この記録を基に,修復に用い る材料強度などの物性を把握し,長期的な修復プランを 作成することが重要である。本論では、大正期に建造さ れた百々(どうど)貯木場を対象として、画像計測技術 である空中写真測量を用いた三次元記録活動について 報告する。作成した三次元記録から、距離や面積の計測 が可能であり、大正期の設計記録との比較を行い、現在 の状況把握を試みた。さらに、遺産保全という観点から は、劣化による強度の低下が大きな問題となる。そこで 針貫入試験を用いて、現地で練土の一軸圧縮強度の推定 を行い、想定され得る強度との比較による劣化状態の評 価を試みた。

2. 百々貯木場の概要

百々貯木場は、河川を利用した木材輸送の中継施設で あり、愛知県豊田市を南北に流れる矢作川の中流域に現 存する(図1)⁵⁾。貯木場の全容を図2に示す。1918年 に建造され、長さ約130m,幅約60m,深さ約10mの 貯木場である。河川中流域に建造された水中貯木場とし ては、日本で唯一残る遺産構造物である。この貯木場内 で把握することができる施設は、貯水池、突堤、樋門、 堤防、製材所跡である(図3)⁵⁾。1929年に貯木場から 約2km上流に越戸(こしど)ダムが建設されたことで 木材の輸送に支障をきたし、1930年に使用停止となった

(図 1)。貯木場は使用されずに放置され,河川から土 砂などが流入し,半ば埋没状態であった。その後,1988



図1 百々貯木場の位置図(地理院タイルに加筆)



図3 百々貯木場の平面図(2001年豊田市作成⁵⁾に加筆) 年から1993年にかけて豊田市教育委員会による発掘作 業が行われるとともに,傷んでいた擁壁などの補修が行 われた。また,豊田市教育委員会は1997年に旧所有者 から用地を取得し,貯木場跡を市指定の有形文化財(建 造物)に指定した⁹。さらに,2008年には土木学会選奨 土木遺産にも認定されている。

百々貯木場の主要施設は、人造石工法で造られている。 人造石とは「たたき」の練土と割石(主に花崗岩)を組 み合わせたものである。たたきとは、消石灰にまさ土を 混ぜ、井戸水やにがりを加えた練土を作り、締め固めた ものである。人造石の外観上の特徴(図 4)²⁾として、

- 割石と割石が離れている。
- 割石と割石の間の目地にはたたきが充填されている。
- ・ 目地表面には目塗り(セメントで表面を1cm 程度 保護)と称される作業が行われている。

などが挙げられる。目塗りを行うことで、表層からの



図 2 南側からの百々貯木場の全容(2021年10月撮影)



図4 人造石の外観上の特徴(左上:断面図) 風化,侵食を防ぐことができる。内部にあるたたきはセ メントで覆われているため直接確認は難しく,内部状況 を把握することが困難である。

3. UAV を用いた百々貯木場の写真測量調査

3.1 三次元モデルの作成手順

現地での撮影は, 植生の影響を比較的受けにくい 2021 年 1 月中旬に行った。今回使用した UAV (Unmanned Aerial Vehicle) は, DJI 社製の Phantom4 Pro⁺ V2.0 であ る。搭載されているカメラは, 1 インチ CMOS センサー で解像度 2,000 万画素, レンズの焦点距離 C は, 8.8 mm (分解能: δ ccD=0.0024 mm) である。撮影は, 手動によ る操縦で行い, 解像度が一定になるように撮影高度 H を 30 m とした。したがって地上解像度 σ xy は次式より約 8.2 mm となった。

$$\sigma_{XY} = \frac{H}{C} \times \delta_{CCD} \tag{1}$$

撮影枚数は約260枚であり,鉛直下方向ならびに斜め 下方向への撮影を行った。写真撮影時にカメラ位置を精 密に測定するには特別な装置が必要である。そこで標定 点と呼ばれる座標が既知のポイントを貯木場内に設置 し,撮影時に対象物とともに写し込む。これらの標定点 (30×30 cm)を12点設置し,貯木場内にある基準点を 利用してトータルステーション(TS)で地上測量した。



図 5 東側からみた百々貯木場の鳥観図

撮影した空中写真から三次元モデルを作成するため, SfM/MVS (Structure from Motion/Multi View Stereo) 解析 ソフトである Agisoft 社製の Metashape を使用した。は じめに,解析ソフトに空中写真を取り込み,重なり合っ た写真の特徴をマッチングしてできる三次元の点の集 合体(ポイントクラウド)を作成する。ポイントクラウ ドから共線条件に基づき点群の三次元座標を求め, カメ ラ位置を復元する。この際に標定点の位置座標も利用し, 世界測地系の座標としてカメラ位置の座標を取得する。 この作業は、最小二乗法を用いたバンドル調整によって 実行される。これらを基に, 高密度な点群を作成し, 三 次元形状の復元を行う。最後に点群を基にメッシュを作 成し、三次元モデルの質感を表現するためテクスチャ

(撮影写真)を貼り付け、三次元モデルが完成する(図 5)。作成した三次元モデルを QGIS に読み込ませ,各施 設の距離や面積を測定した。なお、バンドル計算時にお ける標定点の平均二乗誤差は、約0.015mとなった。

3.2 測量成果との比較

今回測定した施設は,貯木場内にある突堤,樋門,貯 水池とした。設計記録(古文書)と調査結果(UAV 測量) を比較した結果を表 1~3 に示す。比較した結果,主要 施設に若干の違いを確認できた。突堤の高さは、調査結 果と比べ設計記録の方が 0.3~0.6m 程度高くなった。こ れは池床に堆積物が 0.5 m 程度あるのが影響しており、 写真測量では把握困難である。同様に, 突堤の幅に数十 センチの違いが確認できた。しかし、各突堤の幅はほぼ 一定であることから、建設中に設計変更が行われたと考 えられる。突堤は建設作業の終盤に行われており、作業 用の道としては十分な幅を確保していると推察できる。 その他の施設については、0.1 m 以下の違いが確認され る程度で、大きな変化や損傷はないと考えられる。これ らの結果から, 百々貯木場には大きな劣化がみられず, 現在でも良好な状態を保っていると考えられる。

4. 軟岩ペネトロ計を用いた針貫入試験による一 軸圧縮強度の推定

遺産の劣化・風化として強度の低下が大きな問題とな

表 1 突堤の比較(単位	:	m
--------------	---	---

		設計記録		調査結果		
	高さ	長さ	幅	高さ	長さ	幅
東側 1	2.1	18.2	1.8	1.7	18.1	1.4
東側 2	2.1	7.6	1.8	1.7	7.5	1.4
西側	2.1	18.2	1.8	1.8	18	1.4
南側	2.1	10	1.8	1.5	10	1.6
北側 1	2.1	18.2	1.8	1.7	18	1.5
北側 2	2.1	10.9	1.8	1.8	10.5	1.5

表 2 樋門の比較(単位:m)

	設計記録	調査結果
高さ	4.3	4.3
長さ	4.6	4.5
幅	4.6	4.5

	表 3	貯水池の比較	
		設計記録	調査結果
周囲の長さ (m)		237	2373

2373 3,530

3,590

る。百々貯木場は文化財に認定されているため、掘削や 削孔といった形状の変化を伴う調査は難しい。そこで本 調査では,非破壊試験法の一つである針貫入試験機を採 用した。

4.1 針貫入試験の概要

面積 (m²)

本試験は、地盤工学会に規定されている JGS3431-2012⁷に基づき試験を行った。使用した試験機は丸東製 作所製軟岩ペネトロ計 SH-70 である。試験機は、もめん 針(太さ:0.84mm)を測定対象に貫入させ、貫入量10 mmのときの貫入荷重,もしくは貫入荷重100Nに達し たときの貫入量を測定する。測定した値より, 針貫入勾 配 N_p (N/mm) (貫入荷重 P (N)/貫入量 L (mm)) を計算 する。得られた針貫入勾配により、一軸圧縮強度 qu (N/mm²)を次式から計算できる⁷⁾。

$$Logq_u = \alpha logN_p + \beta \tag{2}$$

ここでは, α=0.978, β=2.621(相関関係 0.914)の値を 利用した⁸⁾。

4.2 測定方法及び測定場所

2022年5月に針貫入試験を行った。調査場所は,貯木 場内にある製材所跡の側面部とした。人造石は2章で述 べたように表面をセメントで保護してある。そのため, 人造石の重要な構成要素である,たたきが露出している 部分に針を貫入させて試験を行った。製材所跡は,かつ て木材を加工する場として使用されていた。たたきが露 出している部分には木材の流出防止のため,門が設置さ れていたと思われる。そのため,建造時も目塗りは施さ れていなかったと考えられる。調査場所は4か所とした (図6左)。各調査場所は,高さ約2mで幅が約20 cm 程度の範囲でたたきが露出している(図6右)。そこで, 地表面から鉛直方向に10 cm 間隔で貫入試験を実施し た。各ポイントで3回測定して,平均をとり,式(2)より 一軸圧縮強度に換算した(図7)。

4.3 測定結果

以下, 針貫入試験から換算した一軸圧縮強度を換算一 軸圧縮強度と表記する。

図 7より,地点1,2における平均換算一軸圧縮強度 は1.18 N/mm²,1.00 N/mm²となり,地点3,4では0.85 N/mm²,0.75 N/mm²であった。現存する人造石構造物か ら採取した試験片サンプルを用いた圧縮試験より²),た たきの圧縮強度は1~2 N/mm²程度と推定されている。 地点3,4は地点1,2より強度が低く,既存研究と比較 しても明らかに低くいことから材料の劣化が進んでい ると考えられる。地点3,4の後方には畑があることか ら水が供給されやすい。さらに北向きに面していること から,表面が乾きにくいことで植生が繁茂しやすく,劣 化が進みやすい環境下であることが原因と考えられる。

5. まとめ

本研究では、愛知県豊田市に現存する百々貯木場を対 象に現状の記録活動及びたたきの強度測定を行った。は じめに、UAVを用いた記録活動により、貯木場全域の劣 化状況を確認できた。その結果、突堤の高さと幅に数十 cm 程度の差がみられた。高さについては写真測量で把 握できない池床の堆積物が影響しており、幅については 建設中の設計変更が行われたと考えられるため、劣化に よる影響ではない。そのほかの施設についても0.1 m以 下の違いが確認されたが、大きな変化はみられなかった。 よって、建造から100年以上経過した現在でも良好な状 態を保っていると言える。次に、針貫入試験による一軸 圧縮強度の推定を行った。測定結果より、想定され得る 強度より低い部分があり、植生などによって劣化が進行 していることが明らかになった。今後の展望として、記 録活動では、百々貯木場で実施した別時期の測量成果を







図 7 針貫入試験による換算一軸圧縮強度の分布

用いて,さらに詳細な現況把握を行っていく。たたきに ついては,強度以外の物性にも着目し,百々貯木場の劣 化状況について総合的に明らかにしていく所存である。

謝辞

本研究を実施するにあたり,現地での計測作業や測量 成果の提供に関して,豊田市役所生涯活躍部文化財課の 伊藤達也氏,永田悠記氏,梅村美紀子氏に大変お世話に なった。設計記録(古文書)については百々貯木場の持 ち主であった今井善六氏の子孫である今井紀博氏より, 複写の許可を頂いた。紙面を借りて感謝申し上げます。

参考文献

- 関陽太郎:石造文化財の保存1. 講座をはじめるに当たって、土と基礎, Vol.44, No.8, pp.37-38, 1996.
- 2) 天野武弘:服部長七没後 100 年にあたり歴史的土木工法 (人造石工法)に再び光を、シンポジウム「日本の技術史 をみる眼」第38回講演報告資料集、pp.5-28,2020.
- 樋口輝久,馬場俊介,天野武弘,片岡靖志:中国地方の人 造石工法一服部長七をめぐる人間関係一,土木史研究, Vol.26, pp.107-116, 2007.
- 石田正治:人造石工法(たたき)の遺産の調査とその保存,土木史研究,第11号, pp.309-318, 1991.
- 5) 畔柳武司:新修豊田市史 22 別編建築,新修豊田市編さん 委員会, pp.507-508, 2016.
- 天野博之,天野武弘,大橋公雄,佐々木享,夏目勝之,堀 恭子:河川中流域の水中貯木場跡・百々貯木場矢作川に おける木材輸送,近代化遺産調査報告,2006.
- 地盤工学会編:地盤調査の方法と解説―二分冊の一―, pp.426-432, 2013.
- 8) 丸東製作所: 軟岩ペネトロ計 SH-70 取扱説明書

間隙水のダイナミクスを考慮した弾塑性解析による 飽和地盤の不安定化現象の数値解析

Numerical analysis on instability phenomena of saturated soil with elasto-plastic analysis considering pore water dynamics

豊田智大¹,野田利弘²,佐竹孝曜³

1 名古屋大学大学院・工学研究科・toyoda@civil.nagoya-u.ac.jp

2 名古屋大学大学院・工学研究科

3 中部電力

概 要

著者らは間隙水の相対加速度を考慮可能な *u-w-p* formulation に基づく水~土連成解析手法を開発してきた。 本稿では、同手法の地盤の不安定化問題に対する有用性を以下の2つの点から示した。1)*u-w-p* formulation に基づく弾塑性有限変形解析手法を飽和地盤の不安定化問題(砂地盤~盛土系の地震外力による液状化問 題、鉛直動水勾配作用下でのボイリング問題)に対して適用し、平均有効応力減少に伴い地盤が不安定化 する条件下でも破綻することなく計算を継続できることを示した。2)時空間離散化した *u-w-p* formulation の支配方程式および時間積分公式より構築した連立漸化式の数値安定性をスペクトル半径を用いて評価し、 同手法の数値安定性が透水係数や時間刻み幅によらず、また *u-p* formulation (間隙水の静的浸透を仮定する 手法)の適用不能域においても保証されることを、より一般性の高い形で示した。

キーワード:水~土連成, Full formulation, 不安定化, 液状化, ボイリング

1. はじめに

液状化やボイリングのような,有効応力低下に伴い地盤 の剛性が次第に喪失する現象や,すべり破壊,動的座屈と いった不安定化問題を対象に時刻歴解析を行う場合,不安 定化に伴い step 毎の変位増分が次第に増加してゆくため, 十分な時間積分の精度を維持するためには,時間刻み幅 Δ*t* を小さくしてゆく必要がある。

時間刻み幅 Δt の設定に関する要請として代表的なもの には,双曲型方程式の陽解法における CFL 条件¹⁾(実波速 を c,格子幅を Δx として, $\Delta x/\Delta t > c$ で与えられる数値安 定条件)があり,これは Δt に関する数値解析上の上限を 与える。一方, *u-p* formulation (以下, *u-p* と記す)に基づ く水~土連成解析においては,時間離散化された水~土骨 格連成式において物理的不合理を生じないための条件 ($\gamma_{\theta 1}$ 基準²⁾,透水係数~時間刻み幅比 $k/\Delta t$ の上限を与える, $k/\Delta t$ <a)を満足する必要があり,こちらは,ある透水係数 k に 対して Δt の下限を与える。この Δt の下限の存在により, *u-p* では不安定化問題の解析時に Δt を下げてゆくと数値 不安定を生じ,計算継続が困難となる。

これに対し,著者らは間隙水の相対加速度および相対移 流を考慮した *u-w-p* formulation (以下,*u-w-p* と記す)に基 づく水~土骨格連成弾塑性有限変形解析手法を開発し,主 として高透水性土の連成問題において、同手法により u-p の適用限界が克服可能であることを、いくつかの計算事例 を通して示してきた³⁾。本稿では、1)u-pでは Δu の下限に より計算継続不能に陥るような飽和地盤の不安定化問題 (砂地盤~盛土系の地震外力による液状化問題, 鉛直動水 勾配作用下でのボイリング問題) について、u-w-p であれ ば難なく解けることを確認し、不安定化問題の解析手法と しての u-w-p の有用性を示す。また、数値安定性に関連す る話題として、2)u-pにおいて透水係数を大きく/時間刻 み幅を小さくしたときの不安定性はあくまで支配方程式 を時間離散化した際に生じる数値的なものであって、u-p の方程式系が本質的に有する不安定性ではない(理論解は 発散しない) ことを示すとともに、u-p の不安定域におい てもu-w-pであれば数値安定性が保証されていることをス ペクトル半径の観点から示す。

2. 砂地盤~盛土系の地震応答解析

2.1 遠心模型実験の概要

解析条件は、国土技術研究センターによる模型実験⁴⁾を 参照して与える。同実験は、剛土槽内に作成した砂地盤~ 盛土系の模型(図1)を50Gの遠心場で加振するものであ る。

2.2 境界条件および材料定数

図2の一次元モデル(1D,基礎地盤のみ)および二次元 モデル(2D, 基礎地盤+盛土)に対し, u-p および u-w-p で解析を行った。いずれも実規模解析である。入力波とし て、模型底面において図3の水平加速度を与える。簡単の ため,構成材料は全域で飽和江戸崎砂とした。弾塑性構成 式として SYS Cam-clay model を用い, その材料定数を表1 のとおり与えた。江戸崎砂の透水係数は 1.7~3.9×10-3 cm/s であるが、模型実験では間隙流体を「水」としたため、実 地盤の透水係数に換算すると 0.85~1.95×10⁻¹ cm/s (高透水 性)となる。そこで本研究では、3種類の透水係数①1.95×10-² cm/s, ②9.75×10⁻² cm/s, ③1.95×10⁻¹ cm/s に対し解析を行 った。解析初期の Δt は 1.25×10-3 sec で統一したが, 液状 化による不安定化に伴い,陰的計算を収束させるためには, 解析中に Δt をより小さい値に変更してゆく必要がある。 このとき、Δtの低下に伴い、解析条件はスペクトル半径か ら求めた u-p の不安定域(4.で後述)に漸近してゆくこと となる。とくに、透水係数の大きい③では、解析初期の Δt に対しても数値不安定となる。

2.3 一次元地震応答解析

解析結果として、下端要素での平均有効応力~時間関係 および中央深さの要素での応力経路を図4に示す。①では、 u-pでも数値不安定を生じることなく解き切ることができ、 その解はu-w-pと一致したが、②ではu-p解とu-w-p解が 一致せず、とくにu-p解(23sec 以降)においては、等体 積条件下で正の過剰水圧の発生が解かれたにもかかわら ず平均有効応力は増大する結果となった。これは、静的浸 透仮定の破綻により生じた不合理な物理現象²⁾である。③ では、初期 Δt に対してもu-pによる計算は全く実行でき ず、u-w-pによってのみ計算を継続できた。

衣I 初相足数 (住) 畸形					
物性值					
土粒子密度 ρ^{s} (g/cm ³)	2.65				
透水係数 k (cm/s)	Case 毎				
弾塑性パラメータ					
圧縮指数 λ	0.050				
膨潤指数 <i>ќ</i>	0.012				
限界状態定数 M	1.00				
正規圧密線の切片 N	1.98				
ポアソン比 v	0.30				
発展則パラメータ					
正規圧密土化指数 <i>m</i>	0.060				
構造劣化指数 a	1.00				
回転硬化指数 br	3.50				
回転硬化限界定数 mb	0.90				
初期過圧密比 1/R ₀	分布				
初期構造の程度 1/R ₀ *	2.00				
初期土圧係数 K ₀	0.60				
初期間隙比 e ₀	0.90				

表1 材料定数(江戸崎砂)

2.4 二次元地震応答解析

紙幅の都合上,③の透水係数に対する*u-w-p*解に限定し, その概略を示す。盛土から離れた図 5 の点 A においては 一次元と同様の有効応力低下が解かれたのに対し,盛土直 下の点 B では,せん断作用下での下部地盤からの水の供給 により,限界状態線上側での軟化挙動が解かれた。また, 基礎地盤における有効応力減少のほか,土骨格加速度に対



 して無視できない間隙水相対加速度の発生や透水性の高 さに起因した流線の乱れも確認された。

2. 飽和弾塑性地盤の鉛直浸透力によるボイリング 解析

3.1 一次元ボイリング解析

次に, u-w-pによる一次元飽和地盤のボイリング解析について述べる。解析には、図6に示す有限要素メッシュを用いる。水理境界条件について、上端を大気圧境界条件とし、下端における全水頭を静水圧から一定の割合で増加させる (dh/dt = 1 cm/s)ことで、鉛直上向きの動水勾配を与えた。構成材料は均質な弾塑性材料とし、SYS Cam-clay modelの材料定数および初期状態は、非常に密な状態にある三河珪砂6号の値を参照し、表2のとおり設定した。

解析結果として,メッシュの変形と流速分布の推移を図 7に、下端要素の要素挙動を図8にそれぞれ示す。図7に おいて,解析初期には一様流速の発生が解かれたが,下端 要素で平均有効応力がゼロに近づくと(図8の点C,およ そ 60sec 時点), その後は剛性を失った下端要素のみで吸 水膨張が進行し、地盤全域でのボイリングは解かれなかっ た。そこで、透水係数の間隙比依存モデル (e ∝ logk) を 導入したところ、図9のような不安定化後の挙動、すなわ ち, 地盤全域で比体積の増減を繰り返し, 地表面がボコボ コと振動する様子を解くことができた。これは、ある要素 で体積膨張が先行しても,その要素の透水係数が体積膨張 に応じて周辺要素より大きくなることで、その要素での損 失水頭は周囲に較べて相対的に小さくなり, 逆に周辺要素 での局所動水勾配は相対的に増加して,結果的に地盤全体 で連鎖的にボイリングを生じることによる。なお、(今回 与えた水位上昇速度に対しては) 平均有効応力がゼロに近

表 2 材料定数 (三河珪砂 6 号)

物社位					
	2.65				
土粒于密度 ρ° (g/cm ^o)	2.65				
透水係数 k (cm/s)	1.5×10 ⁻¹				
透水係数変化率 de/d(lnk)*	0.01				
弾塑性パラメータ					
压縮指数 λ	0.050				
膨潤指数 κ	0.012				
限界状態定数 M	1.00				
正規圧密線の切片 N	1.98				
ポアソン比 v	0.30				
発展則パラメータ	-				
正規圧密土化指数 <i>m</i>	0.060				
構造劣化指数 a	2.20				
回転硬化指数 br	0.00				
初期条件					
初期過圧密比 1/R ₀	分布				
初期構造の程度 1/R ₀ *	1.26				
初期土圧係数 Ko	0.956				
初期間隙比 e ₀	0.970				

※ 透水係数の間隙比依存モデル使用時



図 5 平均有効応力(最大加速度到達時)



図6 一次元メッシュ(一次元ボイリング解析)



図7 相対平均流速分布 (透水係数一定)



図8 下端要素の要素挙動(透水係数一定)



図9 比体積分布 (透水係数は間隙比依存)

づくまでの過程は *u-p* でも解くことが可能であったが,そ の後の不安定挙動は *u-w-p* によってのみ解くことができた。 ここでの *u-p* の破綻は,平均有効応力喪失後の不安定挙 動の追跡には非常に小さいΔ*t*を設定することが要求され, また,透水係数の間隙比依存モデル採用時には透水係数も 体積膨張に伴い増大することによる。

3.2 二次元ボイリング解析

図 10 に示す(a)地盤下部に高透水層を有し、上部層厚の 薄い中央部で局所動水勾配が最大となる模型 A と、(b)堤 体まわりに二次元浸透場を生じる模型 B に対し *u-w-p* で 解析を行った。弾塑性定数および全水頭を与える境界での 全水頭増加率は一次元解析に準拠した。

解析結果を図 11 よび図 12 に示す。模型 A では図 11(a) のような模型中央部での比体積増減に伴う地表面振動や (b)のような流速集中が,模型 B では,図 12 のような動的 浸透に起因した流線の乱れが解かれた。

なお,一次元解析および二次元解析(模型 A)では解が 非対称となったが,これは数値誤差の影響で不安定化時に 解が非対称モードに分岐したためであると考えている。

4. スペクトル半径を用いた u-p/u-w-p の数値安定性 の評価

本章では,離散化した u-p および u-w-p の支配方程式よ り連立漸化式を構築し、その安定性をマトリクスのスペク トル半径を用いて評価した。特に, u-w-p により水~土連 成計算の実行可能域の拡大(u-p 適用限界の克服)が可能 であることを示すとともに、従来より u-p 適用可否判別に 用いられてきた yei 基準 2)の例外についても指摘する。本 章では, 種々の非線形性(弾塑性, 有限変形, 相対移流項) を無視した上で系の数値安定性を議論するが,これは本章 で着目する不安定性があくまで u-p 定式化に由来する不安 定性であり, 上記の非線形性に由来する不安定性(材料軟 化,分岐など)は対象外とするためである。また、ここで は方程式を一次元化した上でその数値安定性を評価する が,実は多次元問題に対して安定性を評価しても一次元の 場合とほぼ変わらない結果が得られる。これは, u-p 由来 の不安定性が間隙水圧の発散を伴うが、微小変形・弾性条 件下では,水平変位(せん断)は間隙水圧発生に一切寄与 せず、これによる数値不安定も生じないことによる。







図 12 流線の推移(模型 B)

4.1 水~土連成問題の支配方程式

u-w-pの支配方程式³⁾を以下に示す。 飽和土の運動方程式(速度型)

$$\rho_s D_s^2 \boldsymbol{v}_s + \rho_f D_s D_f \boldsymbol{v}_f + \rho^f (\operatorname{div} \boldsymbol{v}_s) (D_s \boldsymbol{v}_s - \boldsymbol{b}) = \operatorname{div}(D_s \boldsymbol{S}_t)$$
(1-a)

間隙水の運動方程式

上 馬 按 演 武 士

$$\rho^f \mathbf{D}_f \boldsymbol{v}_f = -\gamma_w \operatorname{grad} h - \frac{\gamma_w}{k} \boldsymbol{w}$$
(1-b)

$$\frac{1}{\operatorname{div} \boldsymbol{v}_s + \operatorname{div} \boldsymbol{w} = 0}$$
(1-c)

ここに、
$$\rho$$
, ρ_s , ρ_f , ρ^f は混合体, 固相, 液相, 間隙水の

密度, D_s , D_f は固相, 液相に着目した物質時間微分, v_s , v_f は固相, 液相の速度, $w = n(v_f - v_s)$ は間隙水の相対平 均流速, bは物体力, $D_s S_t$ は公称応力速度, $h = z + p/\gamma_w$ は 全水頭, pは間隙水圧, zは位置水頭, nは間隙率, kは透水 係数, γ_w は水の単位体積重量である。一方, u-pの支配方 程式は, 浸透加速度(間隙水の土骨格に対する相対加速度) が土骨格加速度に対して十分に小さい ($D_f v_f - D_s v_s \ll$ $D_s v_s$) ことを仮定して式(1)を縮約することで得られる²)。 飽和土の運動方程式(速度型)

$$\rho D_s^2 \boldsymbol{v}_s + \rho^f (\operatorname{div} \boldsymbol{v}_s) (D_s \boldsymbol{v}_s - \boldsymbol{b}) = \operatorname{div}(D_s \boldsymbol{S}_t)$$
(2-a)
水~土骨格連成式

$$\frac{\rho^{T}k}{\gamma_{s}}\operatorname{div}(D_{s}\boldsymbol{v}_{s}) - \operatorname{div}\boldsymbol{v}_{s} + \operatorname{div}(k\operatorname{grad} h) = 0$$
(2-b)

本稿では最も単純な条件として,自重および真物質の圧縮 性を無視し,一次元微小変形弾性体について検討する。こ の場合,式(1)および(2)は以下のように書き換えられる。

<u>u-w-p</u>

$$\rho_s \ddot{u}_s + \rho_f \ddot{u}_f = E_c \frac{\partial^2 \dot{u}_s}{\partial x^2} - \frac{\partial \dot{p}}{\partial x}$$
(3-a)

$$\rho^{f}\ddot{u}_{f} = -\frac{\partial p}{\partial x} - \frac{\gamma_{w}}{k}w$$
(3-b)

$$\frac{\partial \dot{u}_s}{\partial x} + \frac{\partial w}{\partial x} = 0 \tag{3-c}$$

<u>u-p</u>

$$\rho \ddot{u}_s = E_c \frac{\partial^2 \dot{u}_s}{\partial x^2} - \frac{\partial \dot{p}}{\partial x}$$
(4-a)

$$\frac{\rho^{f}k}{\gamma_{w}}\frac{\partial\ddot{u}_{s}}{\partial x} - \frac{\partial\dot{u}_{s}}{\partial x} + \frac{k}{\gamma_{w}}\frac{\partial^{2}p}{\partial x^{2}} = 0$$
(4-b)

ただし、 $x = \{x|0 < x < H\}$ は座標, $t = \{t|0 < t\}$ は時間, $w = n(\dot{u}_f - \dot{u}_s)$, () いは時間微分を表すが,無次元変数を $U_s = u_s/S, U_f = u_f/S, W = (d/d\tau)\{n(U_f - U_s)\}, P = p/q,$ $X = x/H, \tau = c_v t/H^2$ と定義すれば,式(3),(4)の無次元表 示が得られる。

<u>u-w-p</u>

$$\frac{G_s e}{1 + G_s e} \overset{\circ \circ \circ}{U}_s + \frac{e^2}{1 + G_s e} \overset{\circ \circ \circ}{U}_f = 4h^2 \frac{\partial^2 U_s}{\partial X^2} - 4h^2 \frac{\partial P}{\partial X}$$
(5-a)

$$\frac{(1+\mathrm{e})\mathrm{e}}{1+G_{\mathrm{s}}\mathrm{e}}\overset{\circ\circ}{U}_{f} = -4h^{2}\frac{\partial P}{\partial X} - 4h^{2}\frac{\mathrm{e}}{1+\mathrm{e}}\left(\overset{\circ}{U}_{f} - \overset{\circ}{U}_{s}\right)$$
(5-b)

$$\frac{\partial \ddot{U}_s}{\partial X} + \frac{\partial W}{\partial X} = 0$$
(5-c)

<u>u-p</u>

$$\frac{e(G_s+e)}{1+G_se} \overset{\circ\circ\circ}{U}_s - 4h^2 \frac{\partial^2 \overset{\circ}{U}_s}{\partial X^2} + 4h^2 \frac{\partial \overset{\circ}{P}}{\partial X} = 0$$
(6-a)

$$\frac{e(1+e)}{1+G_{s}e}\frac{\partial \ddot{U}_{s}}{\partial X} - 4h^{2}\frac{\partial \ddot{U}_{s}}{\partial X} + 4h^{2}\frac{\partial^{2}P}{\partial X^{2}} = 0$$
(6-b)

ここに、 $X = \{X|0 < X < 1\}$ は無次元座標, $\tau = \{\tau|0 < \tau\}$ は 時間係数,()°は時間係数による微分を表す。ここに、 $h = c_p H/2c_v$ は透水係数に反比例する無次元パラメータ, $c_p = \sqrt{(E_c/\rho')}$ は非減衰波速, $c_v = kE_c/\gamma_w$ は圧密係数, $\rho' = \rho_s + \rho_f/e^2$, $G_s = \rho^s/\rho^f$ は土粒子密度, e = n/(1-n)は間隙率, $S = qH/E_c$ は静荷重q作用時の最終沈下量である。一次元 圧密の初期条件・境界条件(片面排水,瞬間載荷)の下で **u-w-p** および **u-p** の方程式系(5),(6)を変形すると,それぞれ

<u>u-w-p</u>

$$\ddot{U}_s + 4h^2 \ddot{U}_s - 4h^2 \frac{\partial^2 \dot{U}_s}{\partial X^2} = 0$$
(7-a)

<u>u-p</u>

$$\widetilde{U}_{s}^{\circ} + 4h^{\#^{2}}\widetilde{U}_{s}^{\circ} - 4h^{\#^{2}}\frac{\partial^{2}U_{s}}{\partial X^{2}} = 0$$
(7-b)

という全く同じ型の微分方程式が得られる。ただし,

$$\left(\frac{h^{\#}}{h}\right)^{2} = \frac{1+G_{s}e}{e(G_{s}-1)}$$
(8)

である。式(7-a),(7-b)は減衰波動方程式と呼ばれる混合型の微分方程式であり、その理論解のn次モードは、固有値 $\beta_n = (2n-1)\pi/2$ と無次元パラメータh(または $h^{\#}$)の大小 関係に応じてその性質が変化する⁵)。

- β_n < h, h[#]: 過減衰(指数関数解)
- $\beta_n = h, h^{\#}$:臨界減衰
- $\beta_n > h, h^{\#}$:減衰振動(三角関数解)

ここで重要なのは、上記の式(7)の理論解は、u-p、u-w-pを 問わず、左辺第2項の減衰項の存在により、時刻 $\tau \rightarrow \infty$ に おいて必ず収束するという点である。u-pの理論解が収束 するということは、先の2章、3章で見られたようなu-pによる計算の不安定性は、方程式系を時間離散化した際に 初めて生じる数値的なものであることを意味している。

4.2 連立漸化式とスペクトル半径

式(5), (6)について, それぞれ Noda and Toyoda³⁾および Noda et al.²⁾に倣い, 有限要素法および Christian・田村流の 物理モデルにより空間離散化し, Wilson-*θ* 法の時間積分公 式を組み合わせると, 以下の代数方程式の形に整理できる。 空間離散化した支配方程式・Wilson-*θ* 法の内挿公式

$$A\boldsymbol{u}_{n+\theta} = B\boldsymbol{u}_n$$
 (9-a)
Wilson- θ 法の引き戻し公式

 $u_{n+1} = Cu_n + Du_{n+\theta}$ (9-b) 自由度毎の未知変数の成分からなる係数列ベクトル u_n ,お よびマトリクスA~Dの中身は $u-p \ge u-w-p$ で異なり、その 具体形は紙幅の都合上省略するが、(9-b)に(9-a)を代入する ことで以下の連立漸化式を構築できる。

$$u_{n+1} = Eu_n$$
, $E = C + DA^{-1}B$ (10)
そこで,式(10)中のマトリクスEのスペクトル半径

 $\rho(E) = \max(|\lambda_1|, |\lambda_2|, ..., |\lambda_N|)$ (11)
(ただし、 $\lambda_1, \lambda_2, ..., \lambda_N$ はEの固有値)を調べれば、式(10)
の漸化式の安定性を評価できる。すなわち、 $\rho(E) \leq 1$ であ
れば、あらゆる初期値 u_0 に対し発散することなく step 更

一方、Noda et al.²⁾は、水~土連成式の符号反転に着目し、 その計算可否が次式で定義される係数 γ_{θ_1} の正負により判 定できると考えた($\gamma_{\theta_1} > 0$ のとき安定)。

新可能(安定)であるといえる。

$$\gamma_{\theta 1} = \frac{1}{6} - \frac{1}{2\theta \Delta t} \frac{\rho^f k}{\gamma_w} \tag{12}$$

以降, γ_{θ1}による u-p 計算可否判定の妥当性にも言及する。

4.3 スペクトル半径に基づく安定性評価

透水係数kおよび時間刻み幅 Δt を変えたときの *u-p* およ び *u-w-p* の方程式系の安定性を式(11)のスペクトル半径 $\rho(E)$ から判定した。ただし、要素分割数を *m*=10 とし(こ れ以上分割数を増やしても安定性に影響がないことを確 認済)、典型的なパラメータとして、 θ =1.4、層厚 *H*=1m、 ヤング率 *E* = 10000kPa、ポアソン比 *v* = 0.30、土粒子比重 *G_s* = 2.65、間隙比 e = 1.0 を与えた。固有値解析には Intel[®] Math Kernel Library を使用した。

u-p および **u**-w-p による収束判定結果を図 13,図 14 に それぞれ示す。**u**-p においては、図 13 のように帯状の発散 域 ($\rho(E) > 1$)が出現するのに対し、**u**-w-p では、図 14 の ように全域が収束域 ($\rho(E) \le 1$)となることから、**u**-w-p で あればあらゆる透水係数・時間刻み幅に対して安定して計 算を継続できる。

次に、図 13 の u-p 発散域の形態に着目すると、図の下側 (低透水性)では収束域と発散域の閾線は斜めに分布する。 これは、Noda et al.²⁾し、式(13)より導かれる yei 基準線 (yei =0, 図中の赤線)による計算可否判別が概ね有効であると いえるが、上側(高透水性)では閾線が縦に分布し、 уө 基 準線にそぐわない結果となる。これは, u-pの理論解の性 質が上側と下側とで異なることによる。すなわち, 闕線が 斜めになる範囲は、図中のβ1=h線下側で(式(7-b)の理論 解に過減衰モードを1つ以上含む領域)と一致し、 閾線が 縦になる範囲は、β1=h線上側(式(7-b)の理論解の全モー ドが減衰振動解となる領域)と一致している。また、斜め の閾線と縦の閾線では、相異なるモード(β1=h線上側で は有意な土骨格加速度を含むモード)の固有値の絶対値が 1を超えることも確認している。なお,詳細は割愛するが, 図 13 の u-p 発散域と収束域の閾線近傍や, 左上側のよう な(Δt が非常に小さく step 毎の固相変位がほとんど進行 しない) 非圧縮域においては、たとえρ(E) ≤1の安定域あ っても, u-p 解が u-w-p 解と一致しない (u-p 計算は負の即 時水圧を生じる)領域が出現する点に注意を要する。

なお、図 13 には 2 章における液状化解析における解析 条件を①②③として併記している。透水係数を大きく設定 するにつれて,解析条件が次第に*u-p*の不安定域に漸近し, *u-p*による計算は困難となってゆく。とくに③は、初期 Δ*t* に対してもスペクトル半径が 1 を超える不安定域に属し ており、図 4③において解析初期から *u-p* 計算が実行不能 に陥るという事実とよく対応している。

5. おわりに

時間刻み幅 Δt を小さく設定しなければ解くことの難し い不安定化問題の数値解析における u-w-pの有用性を液状 化解析・ボイリング解析を通して実証的に示した。また, u-pの不安定性が方程式系を時間離散化することではじめ て生じるものである(理論解は発散しない)ことを示した 上で, スペクトル半径を用いた安定判別法により, この数 値不安定性が u-w-p により克服可能であることを示した。



謝辞 本研究は JSPS 科研費 22K14324 の助成を受けた。

参考文献

- Thomas, J. W.: Numerical partial differential equations: finite difference methods, Springer, 1995.
- Noda, T., Asaoka, A. and Nakano, M.: Soil-water coupled finite deformation analysis based on a rate-type equation of motion incorporating the SYS Cam-clay model, Soils and Foundations, Vol. 48, No. 6, pp. 771-790, 2008.
- Noda, T. and Toyoda, T.: Development and verification of a soil-water coupled finite deformation analysis based on u-w-p formulation with fluid convective nonlinearity, Soils and Foundations, Vol. 59, No. 4, pp. 888-904, 2019.
- 国土技術研究センター:河川堤防の地震時変形量の解析手法, 土と基礎, JICE 資料第102001号, A1-A2, 2002.
- 5) Toyoda, T. and Noda, T.: Numerical simulation based heuristic investigation of inertia-induced phenomena and theoretical solution based verification by the damped wave equation for the dynamic deformation of saturated soil based on the u-w-p governing equation, Soils and Foundations, Vol. 61, No. 2, pp. 352-370, 2021.

粒子群最適化法のパラメータが構成則パラメータの探索能力に及ぼす影響 Effect of parameters of the particle swarm optimization on the ability to search for constitutive model parameter

酒井崇之¹, 中野正樹²

1 名古屋大学・大学院工学研究科・t-sakai@civil.nagoya-u.ac.jp

2 名古屋大学・大学院工学研究科

概 要

昨今, 土構造物に対しても性能設計が重要視されており, 有限要素法等による詳細な解析が実施されて いる。解析を実施する際のパラメータは, 土質試験結果から推定されることが多い。本研究では, 粒子群 最適化法を改良し, SYS Cam-clay modelの材料定数および初期値を推定する手法を提案した。本報告では 実際の実験結果を再現する前の検証として, パラメータが既知な解析結果を再現できるか否かについて検 討した。粒子群最適化法はそのパラメータによって収束性や解が変わることがあり得る。そこで, 粒子群 最適化法のパラメータをいくつか変えて, これらが構成則パラメータ推定速度に及ぼす影響について調査 した。その結果, 粒子群最適化手法のパラメータの中の慣性パラメータ w が最も探索能力に影響を及ぼし, w=0.9 だと正解パラメータの探索が速やかにできることがわかった。

キーワード: 粒子群最適化手法, 構成則, データ同化

1. はじめに

昨今, 土構造物に対しても性能設計が重要視されており, 有限要素法等による詳細な解析が実施されている。解析を 実施する際のパラメータは、土質試験結果から推定される ことが多い。著者らは、粒子群最適化法(Particle Swarm Optimization, 以下 PSO¹))を改良して得られた SA-MDMS-PSO²⁾を参考にして、三軸圧縮試験から SYS Cam-clay model³⁾の発展則パラメータおよび初期過圧密,初期構造を 推定する手法を提案し、パラメータが既知である解析結果 の再現に成功した⁴⁾。ところで, PSO は, そのパラメータ が解の探索能力や収束性に影響を及ぼすことが知られて いる⁵。そこで、本研究では、PSOのパラメータが構成則 のパラメータの推定速度や推定能力に与える影響につい て調査した。なお、本報告では実際の実験結果を再現する 前の検証として,パラメータが既知な解析結果を再現でき るか否かについて検討した。また、文献4)では、粘土の非 排水せん断を想定していたが、本研究では、排水せん断や 砂を想定したパラメータでも検討を行った。

2. 本研究で用いた PSO の概要

2.1 PSO の粒子位置更新式

PSO とは、鳥や魚の群れから着想を得た手法である。 PSO では、多次元の関数空間上に位置ベクトルと速度ベク トルを持つ多数の粒子が,群全体の情報を共有しながらある目的関数の評価値が最良となる位置ベクトルの探索を行う。本研究で用いた PSO における速度ベクトル v と位置ベクトル x の更新式は以下の通りである。

 $\boldsymbol{v}_{i}^{t+1} = w \boldsymbol{v}_{i}^{t} + c_{1} r_{1} (\boldsymbol{pbest}_{i}^{t} - \boldsymbol{x}_{i}^{t}) + c_{2} r_{2} (\boldsymbol{lbest}^{t} - \boldsymbol{x}_{i}^{t})$ (1) $\boldsymbol{x}_{i}^{t+1} = \boldsymbol{x}_{i}^{t} + \boldsymbol{v}_{i}^{t+1}$ (2)

式(1)が速度ベクトルの更新式,式(2)が位置ベクトルの 更新式である。**pbest**^tiは、ある粒子自身が過去に得た目的 関数の評価値が最良となった時の位置ベクトルである。 **lbest**^tは、粒子群をいくつかのグループに分けて、そのグ ループ内で目的関数の評価値が最良となった時の位置ベ クトルを示す。何回か粒子の情報を更新した後に、グルー プの分け直しを何度もすることで、集団全体の情報を共有 しながらも通常の PSO の弱点である局所解に陥りやすい 問題を避ける工夫をしている。なお、島の数が1個であれ ば、通常の PSO と同じである。

c1, c2, w は粒子群最適化法のパラメータである。c1 が大 きくなると, その粒子は**pbest**^fに引き寄せられやすくなる。 このことから, 粒子自身の情報を重要視することを示して いる。c2 が大きくなると, その粒子は**lbest**^tに引き寄せら れやすくなる。このことから, 群の情報を重要視すること を示している。w は慣性パラメータであり, この値が大き くなると粒子の速度はどんどん大きくなることから, 大域 的な探索が可能となるが収束しづらくなる。一方, w が小 さいときは, 粒子の速度は小さくなっていくため, 局所的 な探索が可能であるが、局所解に陥りやすくなる。ri,r2は 0~1の乱数が代入される。

2.2 本研究で対象とした問題

本報告では、等方圧縮過程およびせん断過程を SYS Cam-clay model で計算した。初期の拘束圧は 20kPa で等方 応力状態であるとし、初期の異方性はないものとした。せ ん断過程における拘束圧は 100,300,500kPa の 3 つとした。 正解パラメータを表1に示す。また、正解パラメータで計 算した結果を図1に示す。一つは構造が壊れづらく過圧密 の解消が速いパラメータ(粘土と表記)で、もう一つは構造 が壊れやすく過圧密が解消しづらいパラメータ(砂と表記) である。弾塑性パラメータと比体積は既知とし、発展則パ ラメータと初期過圧密の正解パラメータの推定を行った。 なお、初期過圧密比と初期構造はどちらかが決まれば、も う片方は算出できる。

表1 正解パラメータとパラメータの範囲



2.3 計算のフローチャート

図2は計算のフローチャートを示す。まず,初期の粒子 を800個用意した。粒子の持つ情報を式(3)に示す。

$$\boldsymbol{x}_{i}^{t} = \begin{cases} m\\ a\\ c_{s}\\ b_{r}\\ m_{b}\\ R \end{cases}, \quad \boldsymbol{v}_{i}^{t} = \begin{cases} \Delta m\\ \Delta a\\ \Delta c_{s}\\ \Delta b_{r}\\ \Delta m_{b}\\ \Delta R \end{cases}$$
(3)

各粒子は発展則パラメータと初期過圧密の情報を持っ ている。初期の粒子が持つ情報は、表1に示すパラメータ の範囲内で一様乱数を発生させて与えられた。なお、初期 速度ベクトルの成分は全て0である。次に、粒子を島に振 り分け直す。作成したパラメータセットを用い、SYS Camclay modelの計算を実施する。そして、正解パラメータの 計算結果と、粒子ごとに得られた計算結果の比較を行い、 各々の粒子の評価を行う(評価の仕方については、後述)。

その後, **pbest**^t, **lbest**^t, **gbest**の更新を行う。ここで, gbestとは、粒子群全体で目的関数の評価値が最良となっ た時の位置ベクトルを示す。その後,式(1)から粒子の速度 を算出し、式(2)を用いて粒子の位置情報を更新する。そし て、更新した粒子の情報で、SYS Cam-clay model の計算を 実施する。その後, 粒子の評価, pbest^t, lbest^t, gbest の更新, 粒子の位置を更新とフローが進んでいく。なお, 速度ベクトルのノルムが 0.01 以下となる粒子が 80%を超 えた場合に、局所解に陥ったと判定し、粒子を再配置する。 再配置の際に、全体の25%を狭い範囲を探索する粒子、残 りを広い範囲を探索する粒子に分けた。狭い範囲を探索す る粒子については、粒子全体の過去に得た目的関数の評価 値が最良となった位置ベクトル付近に粒子を再配置し, 広 い範囲を探索する粒子は初期粒子の作成と同じ方法で粒 子を再配置した。再配置した際の速度ベクトルの成分は全 て0にした。また,粒子の位置を島内で何度か更新したら, 粒子を10個の島に再度振り分け直す。



各々の粒子の評価方法について,詳しく説明する。図3,

4に、正解パラメータの計算結果とある粒子の非排水せん 断と排水せん断の計算結果をそれぞれ示す。図3に示すD1 は、拘束圧で正規化した p'-q 空間における正解の計算結 果と粒子の計算結果の距離の絶対値を計算したものであ る。Dlav.は、軸ひずみ 0.1%ごとに Dl を計算し、それを平 均した値である。図4に示す D1は,正解の計算結果と粒 子の計算結果の拘束圧で正規化した軸差応力の差(Dig)と, 体積ひずみの差(Div)を計算する。Diav.は Dig と Div を足し てそれを平均化した値である。D2については,等方圧密過 程における比体積の差である。Dlav.と D2の和が目的関数 となり、この目的関数が小さくなれば小さくなるほど、正 解と推定が近づくことから、その粒子の評価が高くなる。 既往の研究から D_{1av.}+D₂ が 1.0×10⁻⁶ より小さくなった場 合,推定パラメータの小数点第4位を四捨五入すると,正 解と完全に一致することがわかっており⁵, gbestの D_{1av.}+D₂が1.0×10⁻⁶より小さくなったら計算を打ち切った。





3. PSO のパラメータが解の探索力に及ぼす影響

表 2 は本報告で検討した PSO のパラメータの組み合わ せを示す。小さい値として 0.1,中くらいの値として 0.9, 大きい値として 1.8 と設定し,それぞれを組み合わせて探 索力を検討した。

表 2 検討した PSO のパラメータ

case	1	2	3	4	5	6	7	8	9
C1	0.1	0.9	0.9	0.1	0.9	0.9	1.8	0.9	0.9
С2	0.9	0.1	0.9	0.9	0.1	0.9	0.9	1.8	0.9
w	0.1	0.1	0.1	0.9	0.9	0.9	1.8	1.8	1.8

図 5~8 に粘土の非排水せん断,粘土の排水せん断,砂 の非排水せん断,砂の排水せん断における検討結果をそれ ぞれ示す。図 5~8 は D_{1av} + D_2 と粒子の更新回数の関係を 示している。図 5~8 においていずれもw=0.9である case 4~6 は最終的に D_{1av} + D_2 が 10⁻⁶を下回っており,パラメー タの同定がうまくいっていることがわかる。しかし, wが 0.1 のケースと、1.8 のケースはいずれも D_{1av}+D₂が 10⁻²~ 10⁻³程度で止まっており、探索能力が低くなったことがわ かる。速度ベクトルの成分を見ると、w=0.1 のときは、小 さい値を取っており、粒子があまり動いていないことがわ かった。一方、w=1.8 の時は、それぞれの位置ベクトルの 成分が表 1 に示すパラメータの取り得る範囲の最大値か 最小値かを取っていることが多く、粒子の速度が大きすぎ ることが問題となっている.粒子の速度が大きいために、 粒子が初期化されることもない。したがって、探索がうま くいかなかったと推定される。



図 5 粘土の非排水せん断の時の結果



図 6 粘土の排水せん断の時の結果



図 7 砂の非排水せん断の時の結果



図8砂の排水せん断の時の結果

表 3~6 に D_{1av} + D_2 の値の推移に対して, パラメータが どの程度推定できているのかを示す。いずれも case 6 の推 移を示す。どのケースも D_{1av} + D_2 が 10⁻⁶になると小数点第 四位を四捨五入すると正解パラメータと同じ値が得られ, よく推定できていることがわかった。初期過圧密 *R* は比較 的 D_{1av} + D_2 が大きい時から正解と一致している。一方で, 回転硬化指数 *br* や回転硬化限界定数 *mb* はかなり D_{1av} + D_2 が小さくならないと一致しないことから推定が難しいパ ラメータであると言える。これらの原因については,まだ 検討不足であるため,今後検討を重ねたい。

表 3 粘土の非排水試験の時の推定状況の推移

D _{1av.} +D ₂	0.139	0.091	0.010	10-3	10-4	10-5	10-6
т	12.151	12.140	5.877	6.031	6.007	6.000	6.000
а	0.099	0.010	0.593	0.596	0.600	0.600	0.600
C_{S}	0.756	0.853	0.257	0.295	0.299	0.300	0.300
b_r	0.930	0.118	0.512	0.148	0.102	0.100	0.100
m_b	0.102	0.01	0.179	0.677	0.974	0.998	1.000
R	0.062	0.056	0.050	0.050	0.050	0.050	0.050

表 4 粘土排水試験の時の推定状況の推移

D _{1av.} +D ₂	0.203	0.093	0.011	10-3	10-4	10-5	10-6
т	12.151	28.435	6.308	6.048	6.005	6.000	6.000
а	0.099	0.666	0.585	0.595	0.600	0.600	0.600
C_S	0.756	0.312	0.234	0.288	0.300	0.300	0.300
b_r	0.930	0.257	0.730	0.144	0.103	0.100	0.100
m_b	0.102	0.545	0.138	0.672	0.970	0.997	1.000
R	0.062	0.053	0.051	0.050	0.050	0.050	0.050

表 5 砂の非排水試験の時の推定状況の推移

D _{1av.} +D ₂	0.119	0.012	10-3	10-4	10-5	10-6
т	2.280	0.067	0.060	0.060	0.060	0.060
а	5.727	2.207	2.241	2.200	2.200	2.200
C_S	0.986	0.999	0.998	1.000	1.000	1.000
b_r	0.550	4.371	3.705	3.490	3.500	3.500
m_b	0.285	0.651	0.700	0.700	0.700	0.700
R	0.379	0.106	0.099	0.100	0.100	0.100

表 6 砂の排水試験の時の推定状況の推移

D _{1av.} +D ₂	0.097	0.010	10-3	10-4	10-5	10-6
т	17.585	0.060	0.062	0.060	0.060	0.060
а	5.176	2.110	2.189	2.201	2.200	2.200
C_S	0.964	1.000	0.991	0.999	1.000	1.000
b_r	1.574	3.137	3.449	3.502	3.499	3.500
m_b	0.779	0.703	0.700	0.700	0.700	0.700
R	0.410	0.124	0.098	0.099	0.100	0.100

4. 結論

本研究では、粒子群最適化法のパラメータが構成則パラ メータ推定速度に及ぼす影響について調査した。得られた 結論を以下に示す。

- 粒子群最適化手法を用いて、三軸圧縮試験の計算結 果から正解パラメータを材料や排水・非排水に依ら ず推定することができることがわかった。
- 2) 粒子群最適化手法のパラメータは w が 0.9 であると 探索力が高いことがわかった。w が小さいと粒子が あまり動かないためうまく探索できない。一方, wが 大きいと粒子の速度が大きすぎてうまく探索できな いことが分かった。
- 3) 推定したパラメータの中で過圧密 R が最初に推定された。一方,回転硬化指数や回転硬化限界定数は推定が難しいパラメータであることが示唆された。

今後は弾塑性パラメータも分からない場合や実際の実 験結果を用いて検討を進めたい。また、大抵の場合、物性 試験が実施されている。物性試験からある程度パラメータ の取り得る範囲を決定することができれば、精度や探索能 力の向上に繋がることも考えられる。

謝辞

本研究を実施するにあたり,株式会社奥村組から助成を 受けた。また,名古屋大学地盤工学講座の大西和也君,松 本雅紀君,上野優奈さん,安池亮君には,解析補助をして 頂いた。ここに記して謝意を表する。

参考文献

- Kennedy, J. and Eberhart, R. C.: Particle swarm optimization, *Proc.* of *IEEE the International Conference on Neural Networks*, Vol. 4, pp.1942-1948, 1995.
- 小林ら,停滞回避 PSO の提案と評価,情報処理学会研究報告, Vol.2014, pp.1-6, 2014.
- Asaoka, A., Noda, T., Yamada, E., Kaneda, K., Nakano, M.: An elasto-plastic description of two distinct volume change mechanisms of soils. *Soils and Foundations* 42(5), 47-57, 2002.
- 4) 酒井崇之,中野正樹:粒子群最適化法による構成則パラメー タ推定手法の提案と検討,令和3年度土木学会中部支部研究 発表会,Ⅲ-07,2022.
- 5) 古川正志,川上敬,渡辺美智子,木下正博,山本雅人,鈴木 育男:メタヒューリスティックとナチュラルコンピューティ ング,コロナ社,2012