図-1

信号変換ボード (Digital Circuit Board)

受振子 (Geophones)

泥遮断ブロック(Mud Block)-

防水シール (Water Seal)

周面抵抗ロードセー (Sleeve Load Cell)

先端抵抗ロードセ (Tip Load Cell)

テフロンフィルら (Teflon Filter)

間除水圧計 (Pore Pressure 山崎

丸山

剱持

周面摩擦抵抗 (Sleeve Friction)

> 周面摩擦スリ (Friction Slee

先端コーン(60°円錐) (Conical Tip)

貴之

芳輝

修

多成分コーン貫入試験結果 その2 弾性波速度および土質画像イメージ

サイスミックコーン	㈱地盤試験所	国際会員	○宮坂 享明	鉄道運輸機構	正会員
せん断波速度	鉄道運輸機構	国際会員	青木一二三	鉄道運輸機構	正会員
ビデオコーン土質画像イメージ	鉄道運輸機構	正会員	瀧山 清美	鉄道運輸機構	非会員
	㈱地盤試験所	正会員	岡 信太郎		

1 はじめに

76

近年,産業技術の飛躍的発展により信頼性およびコストパフォーマンス の高い多成分コーン貫入試験が実用化されている。その経済性,適用性, 従来の調査手法との関連性などを明らかにするため、東北地方においてサ イスミックコーン及びビデオコーンによるコーン貫入試験を実施し、実態 調査を行った。本報文その1では、特に3成分コーンによる貫入試験結果 を用いた土質分類や換算N値について述べたが、引続きその2として、サ イスミックコーン及びビデオコーンから得られた弾性波速度と画像イメー ジについて、従来の調査手法である地質ボーリングから得られた結果との 比較検討結果と合わせて報告する。

2 サイスミックコーン貫入試験概要

1) 試験装置 反力装置および圧入機は, 同論文その1に述べた通りである。 今回使用されるサイスミックコーンプローブは, 図-1に示すとおり, 先端抵 抗, 間隙水圧および周面摩擦を測定するほか, せん断波 (S波 x, y方向),



疎密波(P波, z方向)を測定できる合計3つの受振器が内蔵されている。

2) 試験手順 試験手順は、同論文その1に述べた通りである。サイスミックコーンによるS波の測定は、所定深度で 貫入を停止して行われた。計測は、地表よりS波ジェネレーターを圧入機で踏みつけて、ハンマーで叩くことにより起 振させ、サイスミックコーンプローブに内蔵された受振器で受振した。受振した信号はデジタル化され、ケーブルを通 りデータロガーに送られる仕組みになっている。ハンマー叩きは左右各1回ずつとした。貫入深度は、貫入装置に取り 付けられた糸巻き式変位計により管理された。

3サイスミックコーン貫入試験結果

3地点における深度方向のS波の走時曲線を図-2に示す。また、計測波形の区間走時から伝播速度を算出した結果を 図-3に示す。図-2に示す波形は、それぞれの深度における左と右方向叩きの信号を反転させて表示したものである。

Multi-component Cone Penetrometer Test: Part-2 Shear Wave Speed and Soil Picture Image YAMAZAKI, Takayuki¹; MARUYAMA Osamu¹; AOKI Hifumi¹; TAKAYAMA Kiyomi¹; KENMOCHI Yoshiki¹; MIYASAKA Takaaki²; OKA Shintaro^{2) 1} Japan Railway Construction, Transportation and Technology Agency ² Jibanshikenjo Co., Ltd.

図-2a, 2b をみると、S 波の検出は 12mまでは比較的にはっきりしているが、それ以深は徐々に不明確になっている 傾向を示すことがわかる。また,図-2cをみると,GL-0~6m間におよびGL-6~16m間に有意波が現れていること,こ れらの有意波によってS波速度検層が困難になっていることがわかる。

試験現場状況から GL-0~6m 間の有意波は試験地点より 1m 程度離れた河川の護岸からの波形, GL-6~16m 間の有意 波は試験地点より16m程度離れたトンネルの壁からの波形と考えられる。 図-4

4 ビデオコーンによる土質画像イメージ

1) 試験装置

図-4 にビデオコーンの一例を示す。今回使用したコーンは、先端から 20cm 離れたところに, 小型カメラが内蔵されている。撮影は同位置にある直径 7mm のサファイヤガラス窓を通して行 うものである。

2)試験手順

試験は、多成分コーン貫入試験後の孔を利用して、深さ 17.4m まで 1m 間隔で静止して撮影した。 3) 試験結果

各深度における土質画像イメ ージを図-5に示す。それぞれの 観察結果を表-1 にボーリング の観察結果と合わせて示す。表 -1 をみると,実際に土試料サン プルの観察結果と殆ど同レベル の結果が得られていることがわ かる。今回の試験地盤は砂質土 地盤で、シルトや粘土などの細 粒土が含まれているため、砂の 粒径まで明確に観察できなかっ たが, 地表部近くの画像イメー ジで、気泡の中にある砂が確認 できたように,砂地盤において 細粒分が少なければ、砂の粒径 まで確認できると思われる。

5 まとめ

今回のサイスミックコーンおよび ビデオコーンによる土質調査試験は, 東北地方にある砂質土地盤において 実施されたものである。試験結果か ら次の結論が得られた。

1)砂質土地盤において、サイスミ ックコーン試験による深さ 20m 程 度のS波速度検層の適用は可能であ る。

2) サイスミックコーン試験によ るS波速度検層地点に近接構造物が 存在すると、波形が乱れる。

3)砂質土地盤で、シルトや粘土な

どの細粒土が含まれていると、ビデオコーン画像イメージによる砂の粒径を確認することが困難となる。

今回の試験により N値が 30 を超える硬い中間層のある地盤においても、サイスミックコーンによる精度の高い S 波 検層試験が可能であることが実証された。

【参考文献】

1) 北條豊・宮坂享明他:多成分コーン貫入試験結果法の適用限界および試験結果の解釈-その2サイスミックコーン及 びサスペンション法速度検層, 第 39 回地盤工学研究発表会講演集 pp515~516,2004

図-5



表-1 土質画像イメージ観察結果一覧									
番号	深度	ビデオコーン観察結果				ボーリング観察結果			
No	(GL- m)	飽和度	粗密	土質分類	備考	記事			
1	0	不飽和	粗い	シルト質砂		中〜粗砂主体、粒径不均 一、全体に雲母片点在、含 水比が高い			
2	0.1	不飽和	粗い	シルト質砂					
3	1.4	不飽和	中位	シルト質砂					
4	2.4	不飽和	中位	シルト質砂					
5	3.4	飽和	中位	シルト質砂					
6	4.4	飽和	中位	シルト質砂					
7	5.4	飽和	中位	シルト質砂	全体に雲母片。				
8	6.4	飽和	やや密	細砂	長石片、石英片				
9	7.4	飽和	やや密	シルト質砂	などが点在、深				
10	8.4	飽和	やや密	シルト	さ方向に粒径が				
11	9.4	飽和	やや密	シルト質砂	細かくなり、密				
12	10.4	飽和	やや密	細砂	になる傾向を示				
13	11.4	飽和	さて略	シルト質砂	व	 細砂主体、粒径均一、全体 に雲母片が点在、含水比が			
14	12.4	飽和	やや密	シルト質砂					
15	13.4	飽和	密	シルト質砂					
16	14.4	飽和	密	シルト質砂		中位、比較的締まっている			
17	15.4	飽和	密	シルト質砂					
18	16.4	飽和	密	シルト質砂					
19	17.4	飽和	密	細砂					

