

1 まえがき

地盤の震動性状は地盤構造により大きな影響を受けることが知られている。この事実は過去の被害経験から実際の地震観測からも立証されている。

地盤の震動性状と一口に言ってもそれを特徴づける多くの要素が考えられる。このうち、従来、問題とされてきたのは基盤に入射波に対する増幅度と卓越周期に象徴される周波数選別度である。これについては地盤を重複反射系あるいは多層系と見なした多くの理論研究によりかなりのことが明らかにされている。

一方、以前より同一の地震に対しても場所により震動継続時間がかなり異なることが指摘されている。このことは震動継続時間も増幅度、周波数選別度と同様に地盤構造の一種の関数であることを示唆しているものと思われる。一般に震動継続時間は地盤構造の他に地震のマニフェード、震源距離、伝播する地震波の波動特性などの種々の要素に影響される。震動継続時間とマニフェード、震源距離との関係についてはかなり研究されており、経験式も提案されている。^{1), 2), 3), 4)}しかし、震動継続時間と地盤構造との関係については最近の伯野、井上⁵⁾のジュミレーション計算による研究を除いて、定量的な議論はあまりなされておらず、例えば、Trifunac and Brady⁴⁾にたいアフリカの膨大な震害記録を用いた震動継続時間に関する総合的研究でも、いわゆる軟弱地盤なるものは震動継続時間は長くなることと指摘はあっても、理論的、定量的な考察はなされていない。

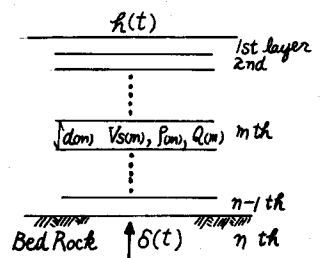
周知のように、構造物の弾塑性応答や地盤の液状化問題などは震動の激中、周波数特性に加え、継続時間は重要な役割を演ずる。従って、震動継続時間が地盤構造によりいかに影響されるかを前もって把握しておくことは工学的に重要なことであると思われる。

以上の観点から、震動継続時間の長短を表現する1つのパラメータを地盤構造の固有の関数として定義し、これを通して震動継続時間に及ぼす地盤構造の影響について若干の考察を試みたので以下に報告する。

2 地盤の震動継続時間係数の定義

震動継続時間をいかに定義するが非常にむずかしい問題である。震動継続時間の工学的意味をいかに議論するならば、その定義自体が一スチーマとなるであろう。争点、従来の研究では研究者によりまちまちの定義がなされている。ここでは絶対的な継続時間を議論しないうで、継続時間の長短を表わす1つのパラメータを導入し、継続時間の長短を肉体的に表現する。また、地盤を伝播する地震波については震動継続時間に及ぼす影響は大きいと考えられるが、実体波、表面波などの詳しい波動特性を考慮するとマニフェード、震源距離も当然考慮に入れなければならず地盤固有の関数として震動継続時間をみる目的のこの研究の主旨から離れる。そこで、ここでは取りあえずセン断波が鉛直下向きに入射するS波重複反射のみによる波動特性を考える。また、地盤は粘弾性体と仮定する。

図-1 地盤構造



さて、図-1に示すような基盤層を含めて n 層からなる多層地盤を考えると(表面層は粘弾性、基盤は弾性)。このとき、基盤に同一の地震波が入射したとしても表面層の構造により地表面での震動継続時間は変化すると予想される。いま、基盤にデルタ関数型の地震波 $S(t)$ が入射したとすると、地表面にインパルス応答 $g(t)$ が生じる。このようなインパルス応答 $g(t)$ は地盤を構成するパラメータのみによつて決る量である。従って、入射する地震波の性質によらない地盤固有の関数として震動継続時間を見るにはインパルス応答 $g(t)$ について議論するのが適当であろう。そこで、

$x(t)$ について次のような量を考える。

$$\mu_1 = \int_{-\infty}^{\infty} x^2(t) dt \quad \dots\dots\dots (1) \quad , \quad \mu_2 = \int_{-\infty}^{\infty} t^2 x^2(t) dt \quad \dots\dots\dots (2)$$

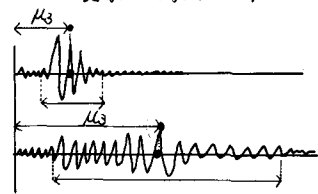
式(1)の μ_1 は地盤固有の性質による地震時の全震動パワーの大小を表わすパラメーターであり、式(2)の μ_2 は震動パワーの時間モーメントを表わすパラメーターである。いずれも地盤固有の量である。以下、 μ_1 を地盤の震動パワー係数、 μ_2 を地盤の震動パワーモーメント係数と呼ぶ。次に、式(1)、(2)より次のような量を定義する。

$$\mu_0 = \sqrt{\frac{\mu_2}{\mu_1}} \quad \dots\dots\dots (3)$$

式(3)の μ_0 はある時間的起発からの $x(t)$ の重心の時間長を表わす量であり、 $x(t)$ の震動継続時間の長さを同様の表現するパラメーターと考えられる。その模式的説明は一般の地震記録を例にとり、図-2に与えられている。即ち、 $x(t)$ は地盤構造のみによって決る量であり、従って、 μ_0 は地盤の地震時の振動継続時間のうち、地盤構造により影響を受ける度合いを測る尺度と考えられる。以下、 μ_0 を地盤の震動継続時間係数と呼ぶ。

μ_1, μ_2, μ_0 などの諸量は地盤の係数が知られれば求まる地盤構造固有の量であるが、このままの形では数値計算に不都合である。そこで、周波数領域に変換して考えてみる。図-2 震動継続時間係数(μ_0)の説明

$$H(\omega) = \int_{-\infty}^{\infty} x(t) \cdot e^{-i\omega t} dt \quad \dots\dots\dots (4)$$



周知のように $H(\omega)$ は周波数伝達係数であり、 $e^{i\omega t}$ を入れたときの出力として別途に求めることができる。周波数伝達関数

$H(\omega)$ を使うと式(1)、(2)はParsevalの公式から次のように周波数領域で表わされる。

$$\mu_1 = \int_{-\infty}^{\infty} x^2(t) dt = \frac{1}{2\pi} \int_{-\infty}^{\infty} |H(\omega)|^2 d\omega \quad \dots\dots\dots (5) \quad , \quad \mu_2 = \int_{-\infty}^{\infty} t^2 x^2(t) dt = \frac{1}{2\pi} \int_{-\infty}^{\infty} \left| \frac{dH(\omega)}{d\omega} \right|^2 d\omega \quad \dots\dots\dots (6)$$

ここに、 $|H(\omega)|$ などは $H(\omega)$ の絶対値を表わす。

図-1に示すような n 層地盤の $H(\omega)$ 、 $dH(\omega)/d\omega$ は次式の(7)、(8)で与えられる。なお、既往の研究⁶⁾を参照すると地盤の粘性の大きさは円振動数 ω によらず一定であると報告があるので、ここでは粘性の大小を表わす係数 Q 値を ω によらず一定とした。

$$H(\omega) = z / \{ L_{11} + L_{21} / (i \cdot \omega \cdot G_m) \} \quad \dots\dots\dots (7)$$

ここに、 $i = \sqrt{-1}$ 、 $z = \omega / V_{s(n)}$ 、 ω :円振動数、 $V_{s(n)}$: n 層(基盤)のS波速度

G_m : m 層(基盤)のせん断弾性係数

$$\begin{bmatrix} L_{11} & L_{12} \\ L_{21} & L_{22} \end{bmatrix} = \begin{bmatrix} a_{(n-1)} \\ a_{(n-2)} \\ \dots\dots\dots \\ a_{(m)} \\ \dots\dots\dots \\ a_{(1)} \end{bmatrix} \cdot \begin{bmatrix} \cos \left[\frac{d(m)}{V_{s(m)}} \cdot \omega \cdot \left(1 + \frac{i}{Q(m)}\right)^{\frac{1}{2}} \right] \\ -\omega \cdot \rho(m) \cdot V_{s(m)} \cdot \left(1 + \frac{i}{Q(m)}\right)^{\frac{1}{2}} \cdot \sin \left[\frac{d(m)}{V_{s(m)}} \cdot \omega \cdot \left(1 + \frac{i}{Q(m)}\right)^{\frac{1}{2}} \right] \\ \dots\dots\dots \\ \sin \left[\frac{d(m)}{V_{s(m)}} \cdot \omega \cdot \left(1 + \frac{i}{Q(m)}\right)^{\frac{1}{2}} \right] \\ \cos \left[\frac{d(m)}{V_{s(m)}} \cdot \omega \cdot \left(1 + \frac{i}{Q(m)}\right)^{\frac{1}{2}} \right] \end{bmatrix} \cdot \begin{bmatrix} \omega \cdot \rho(m) \cdot V_{s(m)} \cdot \left(1 + \frac{i}{Q(m)}\right)^{\frac{1}{2}} \\ \dots\dots\dots \end{bmatrix}$$

$d(m)$: m 層の層厚、 $V_{s(m)}$: m 層のS波速度、 $Q(m)$: m 層の Q 値

$$\frac{dH(\omega)}{d\omega} = \frac{-z \frac{dL_{11}}{d\omega} - z \frac{V_{s(n)}}{i \cdot \omega \cdot G_m} \cdot \frac{dL_{21}}{d\omega} + z \frac{L_{21} \cdot V_{s(n)}}{i \cdot G_m \cdot \omega^2}}{\left(L_{11} + \frac{L_{21} \cdot V_{s(n)}}{i \cdot \omega \cdot G_m} \right)^2} \quad \dots\dots\dots (8)$$

ここで、式(5), (6) のように形式的に表わされた式で M_1, M_2 を求めることはできない。特に、積分の上下限値も数値計算可能なように変える必要がある。ここでは、 M_1 などの係数をパラメータとしての本質は変えない形で、且つ数値計算可能なように新しく定義する。いま、式(5), (6) の被積分項は ω に依存する偶関数である。さらに、我々が耐震工学で扱う周期はせいぜい 0.05 sec から 2.0 sec の範囲である。また、式(5), (6) の係数 $1/2\pi$ を削除しても M_1 などのパラメータとしての本質は変らない。以上の諸点を考慮して、新しい震動パワー係数 (C_{sp})、震動パワーモメント係数 (C_{sm})、震動継続時間係数 (T_{du}) を次のように定義する。

$$C_{sp} = \int_{0.1\pi}^{40\pi} |H(\omega)|^2 d\omega \quad \dots\dots (9) \quad , \quad C_{sm} = \int_{0.1\pi}^{40\pi} \left| \frac{dH(\omega)}{d\omega} \right|^2 d\omega \quad \dots\dots (10) \quad , \quad T_{du} = \sqrt{C_{sm}/C_{sp}} \quad \dots\dots (11)$$

3 C_{sp}, C_{sm}, T_{du} などの数値計算例

以上のように定義された C_{sp}, C_{sm}, T_{du} などを表面層が 1 層の 2 層問題を例にして求めた結果を μ_1 、地盤構造の影響をみてみる。なお、式(9), (10) の積分は Simpson の公式から数値積分として求めた。

図-3 は $\rho_{11} = 1.5 \text{ g/cm}^3$, $d_{(1)} = 30 \text{ m}$, $Q_{(1)} = 2.0$, $V_{s(2)} = 500 \text{ m/sec}$, $\rho_{(2)} = 2.0 \text{ g/cm}^3$, $Q_{(2)} = \infty$ (図-1 参照) として、 V_{su} を 50 m/sec から 300 m/sec まで適宜変えて求めた T_{du} を示している。また、図-4 は同条件を伴うように求めた C_{sp}, C_{sm} を示している。図-3 の結果から他の条件が同じであれば表面層の S 波速度が速いほど、即ち、軟弱になるほど震動継続時間係数 T_{du} が大きくなることかわかる。このような T_{du} の変化の傾向は伯野、井上⁵⁾ のシミュレーション計算結果による震動継続時間の変化の傾向と一致している。一方、図-4 の結果を見ると、 C_{sm} は T_{du} と同様に表面層の S 波速度が速くなるほど大きくなるが、 C_{sp} はそのような傾向はなく、むしろある S 波速度で最大となるような傾向を示している。

図-3 T_{du} と V_{su} との関係

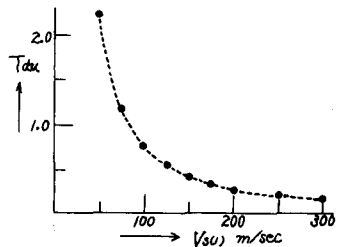
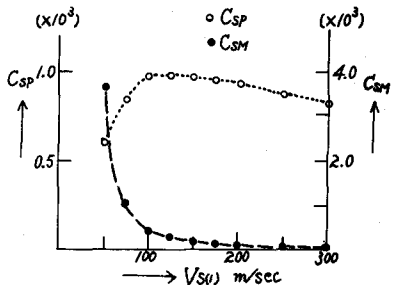
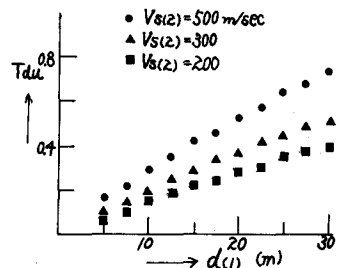


図-4 C_{sp}, C_{sm} と V_{su} との関係



次に、表面層の S 波速度などの係数を一定とし ($V_{su} = 100 \text{ m/sec}$, $\rho_{11} = 1.5 \text{ g/cm}^3$, $Q_{(1)} = 2.0$, $\rho_{(2)} = 2.0 \text{ g/cm}^3$)、層厚が変わったとき T_{du} のいかに変化するかを求めたのが図-5 である。同図には基礎層の S 波速度が変わった場合も同時に示されている。同様な条件のもとに求めた C_{sp}, C_{sm} が図-6 に示されている。図-5 によると T_{du} は表面層の層厚とともにほとんど直線的に増加する。しかし、層厚による増加の割合は基礎と表面層の波動インデックス比 $\alpha = \rho_{11} V_{su} / (\rho_{(2)} V_{s(2)})$ が小さいほど大きくなることかわかる。この傾向も伯野、井上⁵⁾ のシミュレーション計算結果と一致している。一方、図-6 を見ると C_{sm} は T_{du} と同様に層厚とともに直線的に増加するが、逆に C_{sp} は層厚と反比例することからわかる。 C_{sp}, C_{sm}, T_{du} などの係数は震害に何らかの形で関係する係数と規定されるのが図-3 ~ 図-6 の結果はこの興味深い。

図-5 T_{du} と $d_{(1)}$ との関係



次に、図-7 は $V_{su} = 100 \text{ m/sec}$, $\rho_{11} = 1.5 \text{ g/cm}^3$, $d_{(1)} = 30 \text{ m}$, $V_{s(2)} = 500 \text{ m/sec}$, $\rho_{(2)} = 2.0 \text{ g/cm}^3$ として $Q_{(1)}$ を適宜変えて求めた T_{du} を示している。当然、予想されるように Q 値が小さくなるほど、即ち粘性が大きくなるほど T_{du} は小さくなる。地盤の粘性を求めた例による沖積地盤の Q 値は 2.0 前後でありとまず報告⁶⁾ があり、この点、一般に行なわれている完全弾性体 ($Q = \infty$) の仮定に基づく地震応答計算は実際の土層ほど適度に継続時間を見積もっていることにはなる。地盤の粘性の重要性を考慮していふことも言えよう。

4 Csp, Csm, Tduに肉する二層問題の解析解

上述のようにCsp, Csm, Tduの地盤構造による影響を二層問題として示したのが、実は二層構造の地盤では粘性を無視すればCsp, Csm, Tduを解析的に求めることができる。途中の誘導を省略し、結果のみを示せば、式(12)のようになる。

$$C_{sp} = \frac{A}{\alpha} \frac{4Vs(u)}{du} \dots\dots (12), \quad C_{sm} = \frac{B}{\alpha^3} \frac{4du}{Vs(u)} \dots\dots (13), \quad T_{du} = \frac{C}{\alpha} \frac{4du}{Vs(u)} \dots\dots (14)$$

ここに、A, B, Cは式(9)~(10)の積分の上下限值によって決まる係数である。Vs(u)：表面層のS波速度
du)：表面層の層厚、 $\alpha = f(u) \cdot Vs(u) / (f(2) \cdot Vs(2))$ (振動インピーダンス比)、 $f(u)$ ：表面層の密度
 $f(2)$ ：基盤の密度、Vs(2)：基盤のS波速度

式(12)~式(14)を考へると、3つ述べたCsp, Csm, Tduの傾向は自明である。例えば、図-4に見られるような振動継続時間係数Tduは表面層が基盤に比し軟弱にすればなるほど大きくなる傾向があるが、これは式(14)によれば振動インピーダンス比 α と表面層のS波速度Vs(u)の積に反比例して大きくなるというように定量的に理解されるし、Tduが表面層厚に正比例することも式(14)により証明される。

とここで、砂地盤の液状化問題などでは振動の周期の影響は比較的少なく振動の繰り返し回数に重要なことと知られていゝ。その場合、式(14)のTduを地盤の卓越周期 $T_0 = 4du / Vs(u)$ で除した次のようなパラメータ T_{cy} が重要と考へられる。

$$T_{cy} = C/\alpha \dots\dots (15)$$

上式の T_{cy} は振動の繰り返し回数(回数)の多少を表わすパラメータであり、これは振動繰り返し回数とも呼ばれるものである。これは振動インピーダンス比 α に反比例する。

5 むすび

以上のように振動継続時間の長さや地盤固有の振動性状を表わす新しいパラメータを定義し、このことについて数値解、解析解などを示しながら、そのパラメータの特性について詳しく考察を加えた。その結果、従来のあまり考察されてこなかった振動継続時間が地盤構造により与える影響が明らかになったと思われ。

ここで定義したTduなどのパラメータはすべて基盤にδ(t)なるゲルタ関数型の地震波が入射する条件のもとに誘導したものである。δ(t)は固有数領域で考へるとスバトル一定としての性質を有しており、一方、一般に指摘されるように基盤入射の地震波は速度スバトル一定の性質を有している。この点を考へると、ここで定義されたTduなどのパラメータは速度次元で考へたパラメータと言へることも知らない。従って、加速度、変位次元のパラメータは別に定義する必要がある。よゝんには地盤のマグニチュード、震源距離などを合せて定義しなげんがならぬが、これは今後の課題とした。また、震動パワー係数Csp、震動パワーモーメント係数Csmなどは速度次元ではエネルギーの係数である量であり、震害に何らかの形で関与するパラメータであると予想される。ここではCsp, Csmなどの物理的意味には深く立ち入らなかつたが、今後は過去の震害統計と地盤構造の肉照して、その工学的意義を明らかにしたいと思つておる。

(参考文献)

- 1) 津村(1967); 振動継続時間による地震のマグニチュードの決定, 地震, 第20巻
- 2) 小林(1971); 地震被害の誘因と対策, 防災技術報告, No.744
- 3) Bell B.A.(1971); Duration of Strong Ground Motion, SCLWCE
- 4) Trifunac M.D. and A.G. Brady(1975); A Study of the Duration of Strong Earthquake Ground Motion, Bull. Seism. Soc. Am., Vol.65
- 5) 伯井, 井上(1976); 地震継続時間からみた最大加速度レベルの振動地盤の影響, 第4回日本地震工学シンポジウム講演集
- 6) 嶋, 工藤(1970); 軟弱な地盤のS波の減衰, 第3回日本地震工学シンポジウム講演集

図-6 Csp, Csmとduとの関係

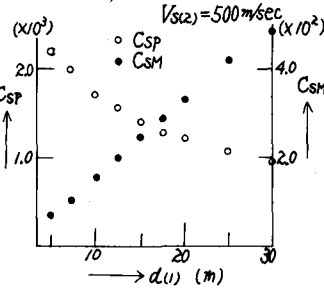


図-7 TduとQ値との関係

