

Δελτ. Ελλ. Γεωλ. Εταιρ.	Τομ.	σελ.	Αθήνα
Bull. Geol. Soc. Greece	Vol. XIX	239-266 pag.	1987 Athens

## ΚΡΙΤΗΡΙΑ ΚΑΤΑΣΤΡΕΠΤΙΚΟΤΗΤΑΣ ΤΩΝ ΣΕΙΣΜΩΝ

N. ΘΕΟΦΑΝΟΠΟΥΛΟΣ

Περιληφή

Στη παρούσα εργασία προτείνεται ένα γενικό κριτήριο για την επιβεβαίηση της καταστρεπτικής υιανδτητικότητας, δυνατών σεισμών που παράγονται από διάφορες περιοχές του κόσμου. Μ' χρήση του κριτήριου επιτυγχάνεται μια γενική ιδέα της καταστρεπτικής υιανδτητικότητας σεισμών των οποίων τα επιταχυνούσι γραφήματα παράγονται σε περιοχές που έχουμε ενισχυση ή απόδιδεση των ιερήσεων.

Παρατηρήσης δια μπορεί να συμβούν θεοίσμοί οι οποίοι έχουν μεγάλες τιμές των μεγίστων επιταχύνσεων, αλλά δεν παράγουν μεγάλες καταστροφές, ενώ οι οικισμοί με μικρές τιμές των μεγίστων επιταχύνσεων είναι δυνατόν να φέρουν καταστροφές που δεν τις περιιμένομες.

Άρα τα κριτήρια που είχαμε χρησιμοποιήσει, διάρκεια αλπίδων, δεν περιγράφουν επακριβώς το θεοίσμο των μεγίστων φαινόμενο ή αλλά την επιδρασή του πάνω στις κατασκευές.

Σαν συνέπεια προσπαθούμε να καθορίσουμε τις παραμέτρους των επιταχυνούσι γραφήματων που αποδίδουν κατά τον αλλότερο τρόπο τη θεοίσμη καταστρεπτικότητα.

Το πρώτο κριτήριο είναι η "καταστρεπτική ιοχής" που ορίζεται σαν το πηλίκο της αναμενόμενης έντασης κατά ARIAS προς τη μέση τετραγωνική τιμή του αριθμού μηδενισμών της επιτάχυνσης ανά δευτερόλεπτο επιταχυνούσι γραφήματος (χαρακτηριστική συχνότητα).

Σαν δεύτερο κριτήριο ορίζεται η μέγιστη ενεργή επιτάχυνση.

Αναλύονται τα παραπάνω κριτήρια. Επίσης αναπτύσσεται ένα μαθηματικό μοντέλλο για να υπολογισθεί η αναμενόμενη πλαστιμότητα σα συνάρτηση των παραμέτρων ενός επιταχυνούσι γραφήματος. Τέλος βρίσκεται η σχέση που συνδέει τη μέγιστη ενεργή επιτάχυνση με τη ένταση M.M. καθώς και τις σχέσεις που ορίζουν τη μέγιστη ενεργή επιτάχυνση με το μέγεθος M και την επικεντρική αποσταση D.

## 1. ΕΙΣΑΓΩΓΗ

Με τη μεγάλη αυδιπτυξή που έχουν τα τελευταία χρόνια τα δύστυχα επιταχυνούσιογράφων σε παγκόσμια κλίμακα, άρχισε να παρατηρείται ότι μπορούν να συμβούν σεισμοί που δύνουν εγγραφές με μεγάλες τιμές της μέγιστης επιταχυνόσης, αλλά που δεν παράγουν μεγάλες ζημιές.

Παρατηρήθηκε επίσης ότι σεισμοί με μικρές μέγιστες επιταχύνσεις μπορούν να φέρουν καταστροφές που δεν τις περιμέναμε.

Αφού μελετήθηκε συστηματικά αυτό το φαινόμενο, προκάλεσε μερικές αμφιβολίες για το ποιος είναι οι πραγματικοί συντελεστές σε ένα επιταχυνούσιογράφημα που δείχνουν με τη ιαλύτερη - ιρίζεται τις αναμενόμενες καταστροφές.

Στο σχ.1 που οφείλεται στον HUNSON, φαίνονται στην ίδια ηλικία τύπο του χρόνου δύο και των πλατών εγγραφής μερικά επιταχυνούσιογραφήματα που καταγράφηκαν τα τελευταία χρόνια σε διάφορες επικεντρικές περιοχές. Από τη σύγκρισή τους μπορεί νανείς ότι μεγάλη διαφορά που υπάρχει μεταξύ τους, δχι μόνον στις μέγιστες επιταχύνσεις, αλλά επίσης και στην εξέλιξη των πλατών εγγραφής, στη διάρκεια της λοχυρής δόνησης, στη συνοτική ενέργεια και στο περιεχόμενο συχνοτήτων.

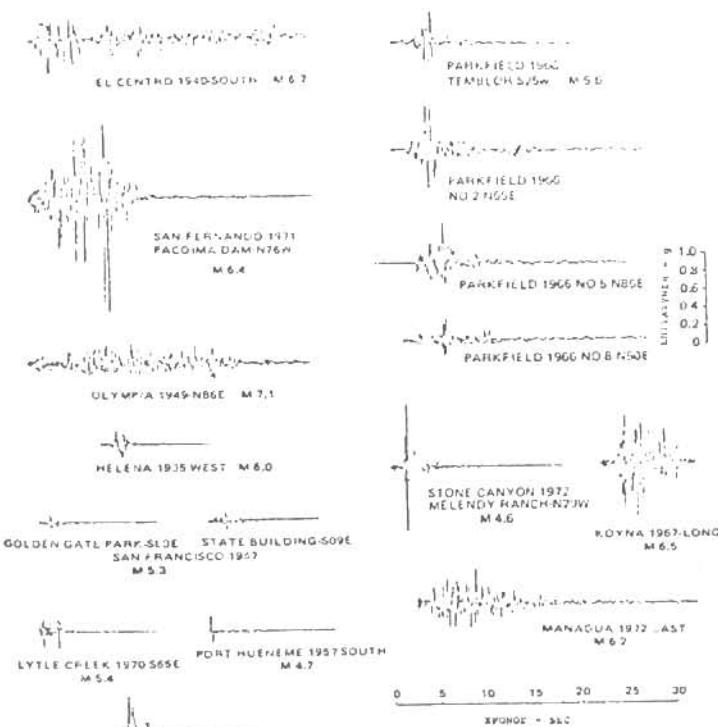
Απ' αυτή την ίδια σύγκριση παρατηρείται ότι, δεν μπορούν να συγκριθούν σεισμοί ακόμα και του ιδίου τύπου και ότι δεν μπορεί να στηρίζεται η μελέτη σεισμικής επιταχυνόσης μόνον σε δρους πεθενότητας να ξεπεραστούν επίπεδα μέγιστης επιταχυνόσης σε μια δοσμένη χρονική περίοδο, γιατί η περίμετρος που έχουμε διαλέξει δεν σχετίζεται απαρατήτα με τη καταστροφή, πράγμα που κυρίως μας ενδιαφέρει σε εκτιμήσεις σεισμικής επιταχυνόσης.

Η λύση αυτού του προβλήματος θα μπορούσε να εξηγήσει τις μεγάλες διαφορές που παρατηρούνται στις παραγόμενες ζημιές από μερικές διαφορές σεισμών που γίνονται σε περιοχές που συναντώνται διάφορα είδη σεισμών που γίνονται σεισμών που συναντώνται οι λιθοσφαιρικές πλάκες. Στο σχ.2 φαίνονται ποιές είναι οι διάφορες λιθοσφαιρικές πλάκες στη γη. Ένα μεγάλο πλήθος σεισμών οφείλεται στην αλληλεπίδραση των λιθοσφαιρικών πλακών. Οι διάφορες μορφές της αλληλεπίδρασης φαίνονται στο σχ.3.

Για τη περιοχή της Μεσογείου το σύστημα των τειτονικών πλακών φαίνεται στο σχ.4. Διακρίνονται ζώνες καταβύθισης και ανύψωσης καθώς και ζώνες τριβής. Στη περιοχή της Κρήτης έχουμε ζώνη καταβύθισης διπλάς φαίνεται στο σχ.5.

Τις ζώνες που έχουμε εφαπτομενική ιζημηση των πλακών (ζώνες τριβής) (Καλιφόρνια, Κεντρική Αμερική) τις ονομάζουμε ζώνες τύπου I στη παρούσα μελέτη, ενώ τις ζώνες καταβύθισης ή ανύψωσης (Ελλάδα, Αλάσκα, Ν. Αμερική, Ιαπωνία) τις ονομάζουμε ζώνες τύπου II στη παρούσα μελέτη.

Παρατηρούμε ότι οι ζημιές των δευτέρων είναι μιαρότερες σχετικά μ' αυτές των τρώτων.



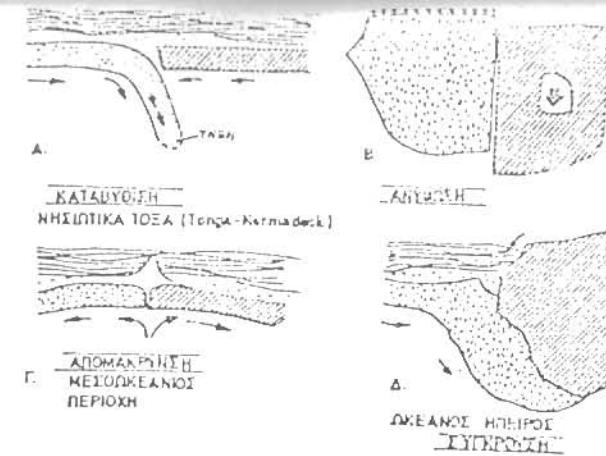
Σχ.1- ΕΠΙΤΑΧΥΝΟΥΣΙΟΓΡΑΦΗΜΑΤΑ ΟΣ ΕΠΙΚΕΝΤΡΙΚΕΣ ΗΕΡΙΟΤΗΤΕΣ



Οι λειθοσφαρικές πλάκες πρέπει από 65 έκατομμύρια χρόνια κατά Dietz και Holden (1970)



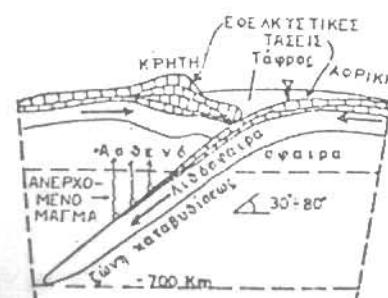
Σχ.2- Οι λειθοσφαρικές πλάκες σήμερα κατά Dietz και Holden (1970)



Σχ.3- Τέσσερεις μορφές άλληλεπιβρέσκων των λειθοσφαρικών πλακών κατά C.Lomnitz (1974)



Σχ.4- Το σύστημα των τεκτονικών πλακών στην περιοχή Μεσογείου



ΖΩΝΗ ΚΑΤΑΒΥΓΙΣΕΙΣ

Σχ.5- Ευθειαία η τομή στην περιοχή Κορίτσι με έκτεινο Β-Ν

Η επιβεβαίωση αυτού του τελευταίου χαρακτηριστικού του-λάχιστον στη θεωρητική περιοχή θα έδινε τη δυνατότητα μείωσης των σεισμικών σταθερών που χρησιμοποιούνται στην Ελλάδα, Ιαπωνία, Η.Αμερική ήλπι.

Ο καθορισμός των παραμέτρων των επιταχυνσιογραφημάτων που απεικονίζουν τις παραγόμενες καταστροφές έγινε στο παρελθόν ιδίως αδριστά και περιοριστικά. Έχαν ορισθεί αινιάρετα μερικές παραμέτροι δπως, η μέγιστη επιτάχυνση του εδάφους, η ένταση και η διάρνεια σαν σχετικές με τις παραγόμενες ζημιές. Χωρίς αμφιβολία τέτοιου είδους ορισμούς του προβλήματος έχουν σαν αποτέλεσμα μια μερική περιγραφή του φαινομένου.

Σ' αυτή την εργασία προτείνεται να καθορισθούν οι παραμέτροι των επιταχυνσιογραφημάτων που είναι σχετικές με τις ζημιές τη σεισμική καταστρεπτικότητα.

## 2. ΤΟ ΠΡΟΒΛΗΜΑ ΤΗΣ ΚΑΤΑΣΤΡΕΠΤΙΚΟΤΗΤΑΣ

Μπορούμε να ορίσουμε σαν καταστρεπτικότητα ενός σεισμού, σε ευρεία έννοια, σα την ικανότητά του να προξενεί ζημιές. Αυτές οι ζημιές μπορούν να μεταφραστούν σε αστοχίες κατασκευών δπως φραγμάτων, γεφυρών, κτιρίων ή σε αστοχίες του εδάφους δπως κατολισθήσεις, καθιερώσεις ή ρευστοποιήσεις.

Για να μετρηθεί η καταστρεπτικότητα χρησιμοποιήθηκαν διάφορα κριτήρια στο παρελθόν. Υπάρχουν ιλιμανες εντάσεων, που βασίζονται σε μια αντικειμενική παρουσίαση των αποτελεσμάτων του σεισμού στις κατασκευές, δπως η ιλιμανα MODIFIED MERCALLI(MM) ή η ιλιμανα MEDVEDEV-SPONNIER-KARMIK(MSK) που είναι οι πιο σκούδαζες. Επίσης δόθηκαν άλλοι ορισμοί της έντασης δπως από το HOU-SNER ή τον ARIAS που μετρούν τα αποτελέσματα των σεισμών επιταχυνσεων στις κατασκευές.

Μια από τις παραμέτρους των σεισμικών ιινήσεων που σχετίζεται ευρύτερα με τη καταστρεπτικότητα είναι η μέγιστη επιτάχυνση.

Στη παρούσα εργασία στην οποία μελετώνται τα χαρακτηριστικά δυνατών σεισμικών ιινήσεων σε περιοχές τύπου II, επιβεβαίωνται η υπόθεση δτι είναι αισθητά διαφορετική απ' αυτά σε περιοχές τύπου I.

Αναλύεται η σχέση της μέγιστης επιτάχυνσης του εδάφους και της έντασης I(MM).

Η σχέση που βρέθηκε για 45 εγγραφές σεισμών της Ελλάδας, Ιαπωνίας και Χιλής έχει τη μορφή:

$$\log_{10} a_{\max} = \frac{I}{2.9} - \frac{1}{4.5} \quad (1)$$

όπου η  $a_{\max}$  εκφράζεται σε CM/SEC<sup>2</sup>

Η σχέση που έχει βρει ο RICHTER για εγγραφές σε περιοχές τύπου I είναι:

$$\log_{10} a_{\max} = \frac{I}{3} - \frac{1}{2} \quad (2)$$

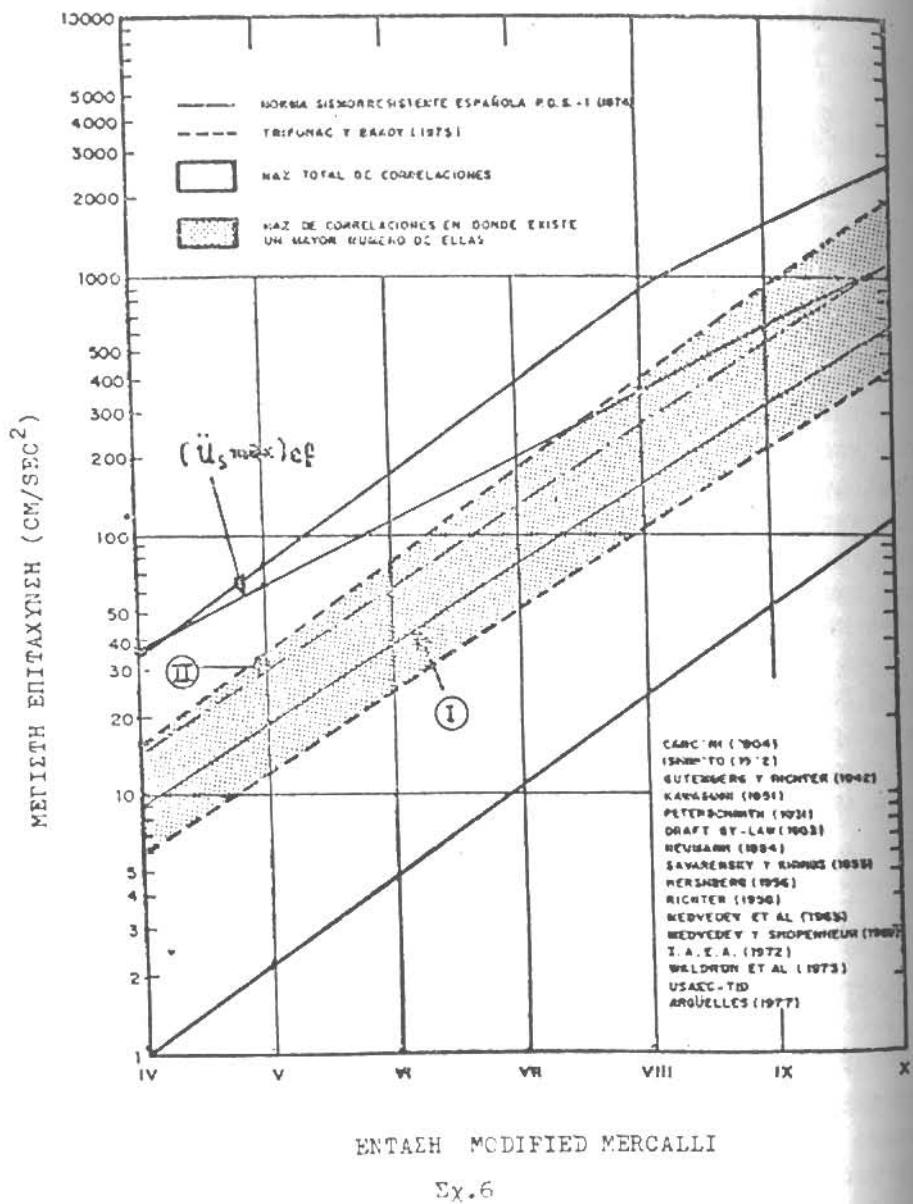
Και οι δύο σχέσεις παριστάνονται στο σχ.6 δπου μπορεί να ειπιμηθεί δτι για τη ίδια τιμή του I (MM) η μέγιστη επιτάχυνση που αναφέρεται σε εγγραφές σε περιοχές τύπου II είναι σημαντικά μεγαλύτερη από αυτή στη περιοχή τύπου I. Σπουδένως η μέγιστη επιτάχυνση από μονη της δεν αποτελεί μια σημαντική παράμετρο στο καθορισμό της καταστρεπτικότητας.

Επίσης χρησιμοποιήθηκαν η διάρνεια και η συνολική ενέργεια σαν παραμέτροι σχετικές με το βαθμό καταστρεπτικότητας, δινοντας δμως μερική περιγραφή του φαινομένου.

Αυτό μπορεί να ειπιμηθεί στο σχ.7 δπου συγχρίνονται οι απαιτήσεις πλαστιμότητας των ελαστοπλαστικών κατασκευών για εγγραφές του EL CENTRO 1940 συντεταγμένη NS και 8244 ORION συντεταγμένη EW του σεισμού του SAN FERNANDO 1971. Σ' αυτό το σχήμα μπορεί να επαληθευθεί δτι οι απαιτήσεις πλαστιμότητας του 8244 ORION EW είναι συγκριτικές και μάλιστα μεγαλύτερες, για ένα αιριμό ιειοπεριδων, απ' αυτές του EL CENTRO, δπως επίσης δτι η πρώτη εγγραφή έχει τόσο τη μέγιστη επιτάχυνση δσο και την ένταση κατά ARIAS περίπου τριπλάσιες αυτών του SAN FERNANDO, Πέντακας 1.

ΣΕΙΣΜΟΣ	ΗΜΕΡΟΥ.	ΣΤΑΘΜΟΣ	ΣΥΝΤΕΤΑΓΜ. ΜΕΓΕΘΟΣ	ΕΝΤΑΣΗ ΚΑΤΑ ARIAS (m/sec)	ΕΠΙΤΑΧΥΝΣΗ MAX. (g)
Imperial California	18-V-1940	El Centro California	N-S	7.0	1.92
San Fernando California	9-II-1971	Orion 8244 Los Angeles California	E-W	6.6	0.64

Άρα το πρόβλημα της σεισμικής καταστρεπτικότητας είναι ένα περιπλοκό πρόβλημα που απαιτεί ένα αιριβή καθορισμό, τον λιγότερο αισθητό. Επίσης πρέπει να ληφθεί υπόψη δτι οι παραμέτροι των σεισμικών ιινήσεων αλληλεπιδρούν μεταξύ τους στη προβληση ζημιών, κάνοντας έτσι ένσκολη τη γνώση του ξεχωριστού αποτελέσμα-



τος καθεμιάς.

Χωρίς αμφιβολία, είναι αναγνωρίσιμο να μπορέσουμε να μετρήσουμε τη ιαταστρεπτικότητα των σεισμών σα συνάρτηση μιάς μόνο παραμέτρου, γνωστού όντος διτε οι τεχνικές που εντιμούν τη σεισμική επιειδυνδυνότητα έχουν αναπτυχθεί για μιά μοναδική μεταβλητή.

### 3. ΠΙΘΑΝΟΤΙΚΟ ΜΟΝΤΕΛΟ ΤΩΝ ΣΕΙΣΜΙΚΩΝ ΚΙΝΗΣΕΩΝ

Στη ανάλυση της ιαταστρεπτικής ικανότητας των σεισμών που γίνεται σ' αυτή τη μελέτη θα υποτεθεί διτε τα επιταχυνσιογραφήματα της Ισχυρής δύνησης μπορούν να παρασταθούν ικανοποιητικά από σχέσεις του τύπου:

$$\ddot{u}_s(t) = \sqrt{\beta} e^{-\frac{\alpha}{2} t} \cdot t^{\gamma/2} \cdot S(t) \quad (3)$$

όπου:  $S(t)$  η συνάρτηση φασματικής πυνθανότητας

$\alpha, \beta, \gamma$ : πραγματικές σταθερές

Υποθέτοντας διτε Ισχύει η οχέση (3)η αναμενόμενη τετραγωνική επιταχυνση βρίσκεται από τη σχέση:

$$E(\ddot{u}_s^2(t)) = \beta e^{-\alpha t} t^\gamma \quad (4)$$

Το αιτούμενο της σχέσης (4) υποθέτει τη διέλευση των σεισμικών κυμάτων διαμέσου ενός ομογενούς εδάφους.

Η αξιοποιούται της προοέγγισης της εξ. 4. Για τη συνάρτηση της αναμενόμενης τετραγωνικής επιταχυνσης επαληθεύθηκε με ένα επειπέδο σημαντικότητας εμπιστοσύνης 1%.

Η προοέγγιση της εξ. 4 έχει το αθροιστικό πλεονέκτημα που επιτρέπει να καθορίζουμε τη διάρκεια της Ισχυρής δύνησης σε δρους των παραμέτρων  $\alpha$  και  $\gamma$ .

$$\Delta t_{\ddot{u}_s} \left\{ \begin{array}{ll} \frac{2\sqrt{\gamma}}{\alpha} & \gamma \geq 1 \\ \frac{\gamma + \sqrt{\gamma}}{\alpha} & \gamma \leq 1 \end{array} \right. \quad (5)$$

Η διάρκεια της Ισχυρής δύνησης μπορεί να συσχετισθεί με την ενεργή διάρκεια που ορίστηκε από τον ARIAS. Ο ορισμός της ενεργής διάρκειας δίνεται από τη σχέση:

$$E(W_a(t_o)) = (\Delta t_{\ddot{u}_s}) E(\ddot{u}_s^2(t))_{\max} \quad (6)$$

δπου  $E(W_a(t_0))$  η συνολική αναμενόμενη ενέργεια του σεισμού.

$$E(W_a(t_0)) = \int_0^{t_0} E(\dot{u}_s^2(\tau)) dt \quad (7)$$

$t_0$ : η συνολική διάρκεια του σεισμού ήταν

$E(\dot{u}_s^2(t))_{max}$  η μέγιστη αναμενόμενη τιμή της μέσης τετραγωνικής επιτάχυνσης.

$$E(\dot{u}_s^2(t))_{max} = \beta e^{-\gamma} \cdot \left(\frac{\gamma}{\alpha}\right)^{\gamma} \quad (8)$$

Σύμφωνα με τον ορισμό της ενεργού διάρκειας, δηλαδή την ουδέτερη ένταση που πρέπει να αναπτυχθεί για να αποτελέσει την αναμενόμενη διάρκεια της επιτάχυνσης της πραγματικής δόνησης, δηλαδή τη μέση αναμενόμενη τετραγωνική τιμή της επιτάχυνσης της πραγματικής δόνησης.

Για να μπορέσουν να ενφράσουν την αναμενόμενη ένταση ήταν απαραίτητη η πραγματική διάρκεια της επιτάχυνσης της πραγματικής δόνησης σχ. 8 οι ARIAS σαν συνάρτηση της διάρκειας της πραγματικής δόνησης σχ. 8 οι ARAYA και SARAGONI μελέτησαν τη σχέση μεταξύ της ενεργού διάρκειας έτσι ώστε από τον ARIAS και της Δ.τ. λαμβάνοντας υπόψη τις ενφράσεις που δύνουν νάθε μια από τις δύο αυτές διάρκειες σε δρους παραμέτρων α και γ, βρίσκεται διατάξιμη:

$$\frac{\Delta t_{ef}}{\Delta t_s} = \begin{cases} \frac{\Gamma(\gamma+1)}{2\sqrt{\gamma}} & \left| \frac{e}{\gamma} \right|, \gamma \geq 1 \\ \frac{\Gamma(\gamma+1)}{(\gamma+\sqrt{\gamma})} & \left| \frac{e}{\gamma} \right|, \gamma \leq 1 \end{cases} \quad (9)$$

Επιτιμώντας από τη παραπάνω σχέση για διάφορα γ βρίσκουμε τη παρανάτω προσεγγιστική σχέση:

$$\Delta t_{ef} \approx 1.30 \Delta t_s \quad (10)$$

Δεδομένου διατάξιμης εξίσωσης (4) περιγράφει τη χρονική διάφοροποίηση των πλατών των επιταχύνσεων είναι αναγκαίο να συμπληρώσουμε τη περιγραφή της σχέσεως (3) οι εξισούντας το περιεχόμενο συχνοτήτων της συνάρτησης  $S(t)$ . Για υπολογιστικά πλεονεκτήματα για να επιλυθεί η εξίσωση FOKKER-PLANCK της απόκρισης των ηατασκευών που υποτίθεται σ' αυτή τη μελέτη, επιλέχτηκε για τη συνάρτηση  $S(t)$  η συνάρτηση φασματικής πυκνότητας των KANAI-TAJIMI.

$$G(\omega) = \frac{1 + 4 J_g^2 \left( \frac{\omega}{\omega_g} \right)^2}{\left[ 1 - \left( \frac{\omega}{\omega_g} \right)^2 \right]^2 + 4 J_g \left( \frac{\omega}{\omega_g} \right)^2} G_0 \quad (11)$$

δπου  $J_g, \omega_g, G_0$  είναι σταθερές που πρέπει να καθοριστούν σε κάθε περίπτωση. Στο σχ. 8 διείχνεται η μένοδος χαρακτηρισμού των πλατών σαν αναμενόμενη τετραγωνική τιμή των επιταχύνσεων ήταν ορίζεται επιπλέον η διάρκεια ισχυρής δόνησης.

#### 4. ΤΟ ΚΑΤΑΣΚΕΥΑΣΤΙΚΟ ΜΟΝΤΕΛΟ

Η δυνατότητα παραγωγής ζημιών των σεισμών μπορεί να μετρηθεί από την αναμενόμενη πλαστιμότητα απλών ελαστοπλαστικών μοντέλλων.

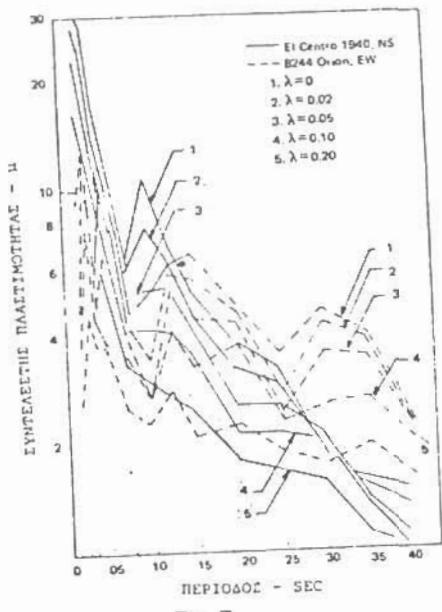
Η αναμενόμενη πλαστιμότητα θα βρεθεί από το τύπο  $E(\mu) = E(\mu_{max}) / |\mu_{max}|$  δικου  $|\mu_{max}|$  είναι η μέγιστη ή απόλυτη τιμή της μετακίνησης ήταν  $\mu_f$  η μετακίνηση για την οποία αρχίζει η διαρροή.

#### 5. ΜΑΘΗΜΑΤΙΚΟ ΜΟΝΤΕΛΟ ΓΙΑ ΤΗΝ ΕΚΤΙΜΗΣΗ ΤΗΣ ΑΝΑΜΕΝΟΜΕΝΗΣ ΠΛΑΣΤΙΜΟΤΗΤΑΣ ΣΑΝ ΣΥΝΑΡΤΗΣΗ ΤΩΝ ΠΑΡΑΜΕΤΡΩΝ ΤΟΥ ΜΟΝΤΕΛΟΥ ΓΙΑ ΤΙΣ ΔΙΑΦΟΡΕΣ ΤΙΜΕΣ ΤΩΝ ΣΕΙΣΜΙΚΩΝ ΕΠΙΤΑΧΥΝΣΕΩΝ

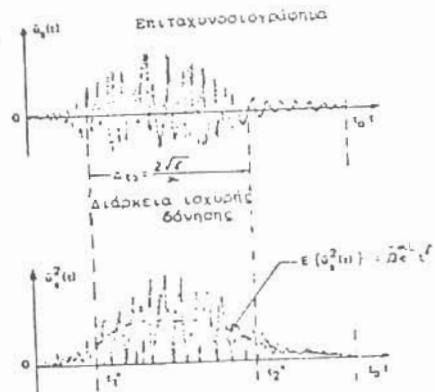
Για να μπορέσουμε να εισάγουμε σαφώς το περιεχόμενο συχνοτήτων ενός σεισμού υιοθετήθηκε ένα σύστημα δύο βαθμών ελευθερίας. Ο πρώτος δροφος του συστήματος είναι ένα ισοδύναμο γραμμικό σύστημα ή γραμμικό έδαφος που φιλτράρει τη συνάρτηση επιταχύνσεων στο βράχο.

Ο δεύτερος δροφος του συστήματος είναι ένας ελαστοπλαστικός ταλαντωτής.

Χωρίς αμφιβολία μέσα στη λύση του προβλήματος πρέπει να ορισθεί επαιριθμός το επιταχυνσιογράφημα στο βραχώδες υπόβραχο  $\bar{u}_R(t)$  επίσης διτι το επιταχυνσιογράφημα στην επιφάνεια του εδάφους  $\bar{u}_S(t)$  έχει αναμενόμενη τετραγωνική συνάρτηση αυτή της σχέσης 4. Αυτή η συνάρτηση λαμβάνεται εάν ισχύει η επόμενη σχέση μεταξύ των συναρτήσεων της αναμενόμενης τετραγωνικής τιμής στο επίπεδο του εδάφους ήταν του βράχου.



Σχ.7



Σχ.8-Μοντέλο της σεισμικής κίνησης

$$E(\ddot{u}_s^2(t)) = \frac{\omega_g(1+4J_g^2)}{4J_g} G_o E(\ddot{u}_R^2(t-t_m)) \omega_g \quad (12)$$

όπου  $t_m$  είναι μια διαφορά φάσεως μεταξύ των  $\ddot{u}_s(t)$  και  $\ddot{u}_R(t)$  που δεν έχει μεγάλη σημασία σ' αυτή τη μελέτη.

Άρα:

$$E(\ddot{u}_R^2(t)) = \frac{4J_g \beta}{G_o \omega_g (1+4J_g^2)} e^{-\alpha t} \quad (13)$$

#### 6. ΜΑΚΡΟΣΕΙΣΜΙΚΕΣ ΣΧΕΣΗΣ ΓΙΑ ΤΟ ΧΑΡΑΚΤΗΡΙΣΜΟ ΤΩΝ ΣΕΙΣΜΙΚΩΝ ΚΙΝΗΣΕΩΝ ΣΕ ΠΕΡΙΟΧΕΣ ΤΥΠΟΥ I

Σ' αυτή την εργασία μας ενδιαφέρει να συγχρίνουμε τή καταστρεπτική ικανότητα των σεισμικών ιενήσεων, ζωνών τύπου I μ' αυτή των ζωνών τύπου II. Για να γίνεται μια τέτοια σύγκριση είναι απαραίτητο να βρεθούν μακροσεισμικές σχέσεις για τις παραμέτρους  $\alpha, \beta$  και  $\gamma$  που περιγράφουν τη διαφοροποίηση των πλατών επιταχύνσεων με το χρόνο σύμπτωνα με την εξίσωση 4. Εμπειρικές σχέσεις μεταξύ των  $\alpha, \beta$  και  $\gamma$  σαν συνάρτηση των παραμέτρων επικεντρωτικής απόστασης  $D$  (Km) και μεγέθους  $M$  βρέθηκαν για επιταχυνσιογράφηματα καταγραφέντα σε ζώνες τύπου I από τους IAEBE και SARAGONI. Η σχέση για τη διάρκεια της ισχυρής δόνησης είναι:

$$\Delta t_s = \begin{cases} 1.26 \times 10^{-4} e^{1.51M + 0.044MD}; D < 30 \text{ Km} \\ \frac{e^{0.8M}}{D^{0.86}} ; D \geq 30 \text{ Km} \end{cases} \quad (14)$$

Από την εξίσωση 4 μπορούν να εντιμηθούν τα  $\alpha, \gamma$  ως εξής:

$$\alpha = \frac{14}{\Delta t_s^2} + \frac{2}{\Delta t_s} \quad (15)$$

$$\gamma = \left( \frac{7}{\Delta t_s} + 1 \right)^2 \quad (16)$$

Η παράμετρος  $\beta$  μπορεί να υπολογισθεί από τη συνάρτηση απόστασης της συνολικής ενεργείας:

$$E(W_a(t_o)) = \frac{8.71 \times 10^{-6} e^{2.77M}}{D^{0.25M}} \quad (17)$$

$$\beta = \frac{\alpha \gamma + 1}{\Gamma(\gamma + 1)} E(W_a(t_o)) \quad (18)$$

## 7. ΜΑΚΡΟΣΕΙΣΜΙΚΕΣ ΣΧΕΣΕΙΣ ΓΙΑ ΤΟ ΧΑΡΑΚΤΗΡΙΣΜΟ ΤΩΝ ΣΕΙΣΜΙΚΩΝ ΚΙΝΗΣΕΩΝ ΣΕ ΠΕΡΙΟΧΕΣ ΤΥΠΟΥ II

Για σεισμούς σε περιοχές τύπου II αναιτύχθηκαν παρόμοιες σχέσεις.

\*Έχουμε:

$$2 \times 10^{-4} e^{1.51M} - 2.1 \times 10^{-3} M(D-60), D \gg 60 \text{ Km} \quad (19)$$

$$\Delta t_s = \begin{cases} 2 \times 10^{-4} e^{1.51M} & D \ll 60 \text{ Km} \\ 2 \times 10^{-4} e^{1.51M} & D \gg 60 \text{ Km} \end{cases}$$

Η συνολική αναμενόμενη ενέργεια δίνεται από τους τύπους.

$$E(W_a(t_o)) = \frac{3 \times 10^{-7} e^{2.77M}}{D^{0.25M}}, D \gg 20 \text{ Km}, \text{ για επιφανειακούς σεισμούς} \quad (20)$$

$$E(W_a(t_o)) = \frac{2.5 \times 10^{-5} e^{2.77M}}{D^{0.25M}}, \text{ για σεισμούς μέσου ή μεγάλου} \quad (21) \\ \text{βαθούς.}$$

Επίσης βρέσκουμε τις παραμέτρους  $\alpha, \gamma$  λαμβάνοντας υπ' όψη ότι η χρονική στιγμή  $t^*$  για την οποία έχω έναρξη της ισχυρής δόνησης είναι περίπου 5 SEC.

$$\alpha = \frac{2}{\Delta t_s} \left( \frac{10}{\Delta t_s} + 1 \right) \quad (22)$$

$$\gamma = \left( \frac{10}{\Delta t_s} + 1 \right)^2 \quad (23)$$

Το  $\beta$  βρίσκεται από τη σχέση 18.

## 8. ΕΠΙΡΡΟΗ ΤΩΝ ΠΑΡΑΜΕΤΡΩΝ ΤΩΝ ΕΠΙΤΑΧΥΝΣΙΟΓΡΑΦΗΜΑΤΩΝ ΣΤΙΣ ΑΝΑΤΗΣΕΙΣ ΠΛΑΣΤΙΜΟΤΗΤΑΣ

Για να επιτιμήσουμε την επιρροή των παραμέτρων των επιταχυνσιογραφημάτων στις αναμενόμενες πλαστιμότητες των ελαστοπλαστικών ταλαντωτών χρησιμοποιούμε μια ομάδα ταλαντωτών ιδιοπεριβόλου από 0,50 έως 3,0 SEC και συντελεστή απόσβεσης  $\lambda=0,05$

Το επίπεδο δράσης ελήφυη σύμφωνα με τον SEAOC 1968. Αυτός δίνει ότι η τέμνουσα στη βάση δίνεται από τη σχέση  $V_n = C \cdot \lambda \cdot \tau$  δίπου ι μια οτανερά της κατασκευής,  $C$ : σεισμική σταθερά,  $\tau$ : ώρα βάσης της κατασκευής.

Σ' αυτή τη μελέτη,  $K=0.67$  που ανταποκρίνεται σε πλάστιμες κατασκευές,  $C=0.05/\sqrt{T_n}$  όπου  $T_n$  η ιδιοπεριβόλος της κατασκευής ( $C \leq 0.10$ ).

Οι παράμετροι  $\alpha, \beta, \gamma$  βρίσκονται από τις σχέσεις 14, 15, 16, 17 και 18 για ένα φάσμα επικεντριών αποστάσεων και μεγεθών που ενδιαφέρουν τη σεισμολογία.

Λαμβάνοντας υπόψη ότι το  $J_s=0.60$  του τύπου των KANAI-TAJIMI και ότι η χαρακτηριστική συχνότητα είναι  $v_o=7.64$  στις περιοχές τύπου I και  $v_o=11.51$  στις περιοχές τύπου II. Για το προσδιορισμό του  $v_o$  ελήφθη υπόψη το φάσμα των KANAI-TAJIMI για ένα φάσμα συχνοτήτων από  $0 \pm 25\pi$  rad/sec.

Βρέθηκε ότι οι αναμενόμενες πλαστιμότητες εξαρτώνται από τη μέγιστη επιτάχυνση, τη διάρκεια και την χαρακτηριστική συχνότητα και εκτιμήθηκαν απομονώνοντας την επίδραση του καθενός από τους παραπάνω παράγοντες ικανά προσδιορίζοντας την αναμενόμενη πλαστιμότητα.

Στο οχήμα 9 φαίνεται η επίδραση της μέγιστης αναμενόμενης επιτάχυνσης, για επιταχυνσιογραφήματα με διάρκεια της ισχυρής δόνησης  $\Delta t_s=8.0$  SEC και για χαρακτηριστικές συχνότητες  $v_o$  και  $v_{oII}$ , στην αναμενόμενη πλαστιμότητα. Και στις δύο περιπτώσεις παρατηρείται ότι μικρές αλλαγές στη μέγιστη αναμενόμενη επιτάχυνση παράγουν μεγάλες αλλαγές στην αναμενόμενη πλαστιμότητα.

Για να συγκρίνουμε τις δύο περιπτώσεις του σχ. 9 παρατηρείται ότι μια μείωση στη χαρακτηριστική συχνότητα αυξάνει τις ανατησεις πλαστιμότητας.

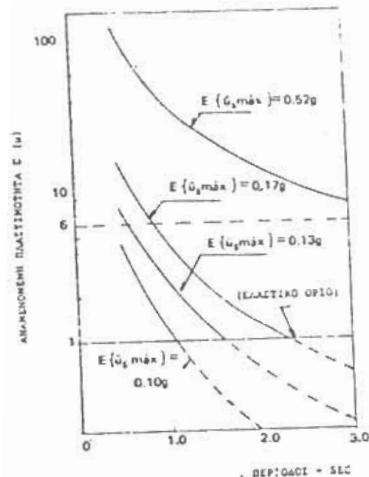
Στο σχ. 10 φαίνεται η επίδραση που έχει η διάρκεια της ισχυρής δόνησης πάνω στην αναμενόμενη πλαστιμότητα. Η σύγκριση γίνεται για επιταχυνσιογραφήματα με  $v_o=11.51$  και  $E(\ddot{y}_s(t))_{max}=0.18$  και  $v_o=7.64$  και  $E(\ddot{y}_s(t))_{max}=0.17$

Παρατηρείται ότι για μεγάλη διάρκεια έχουμε μεγάλες απαιτήσεις πλαστιμότητας.

Φυσικά τη επιρροή της δεν είναι τόσο σημαντικός όπως της μέγιστης επιτάχυνσης.

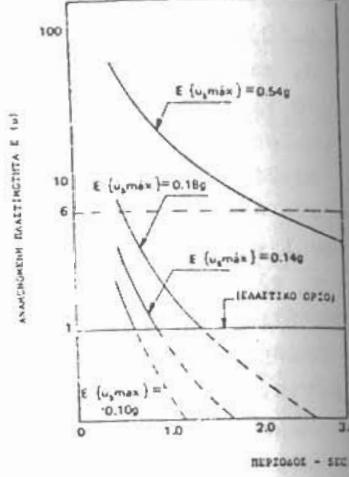
Σ' αυτό το οχήμα παρατηρείται ένα νέο ότι μια μείωση του  $v_o$  αυξάνει τις τιμές της αναμενόμενης πλαστιμότητας.

Στο σχ. 11 δείχνεται η επίδραση του  $v_o$  πάνω στην αναμενόμενη πλαστιμότητα. Όπως φαίνεται διαιρένονται δύο περιπτώσεις. Και στις δύο μια μείωση του  $v_o$  παράγει μια σημαντική αύξηση των απαιτήσεων πλαστιμότητας. Τα επίπεδα επίδρασης του  $v_o$  είναι

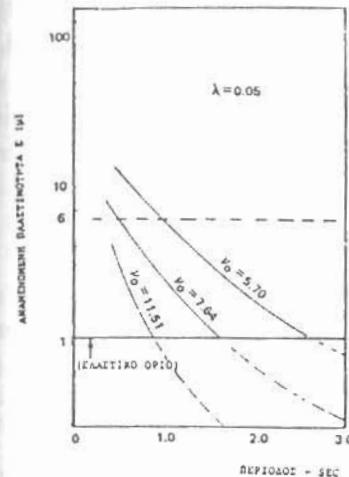


Στοιχ. ος ζώνης τύπου I  
ελαστικό τοπίο δόνησης  $\Delta_{1s} = 80$  sec  
αρδούσαν  $\lambda = 0.05$   
 $v_0 = 7.64$  cm/sec

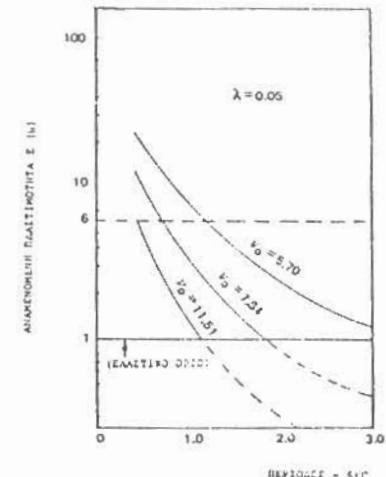
Σχ. 9 Επίδραση της μέγιστης αναμενόμενης εντάξυνσης στην αναμενόμενη πλαστικότητα



Στοιχ. ος ζώνης τύπου II  
ειδικότερη τοπίο δόνησης  $\Delta_{1s} = 80$  sec  
αρδούσαν  $\lambda = 0.05$   
 $v_0 = 11.51$  cm/sec

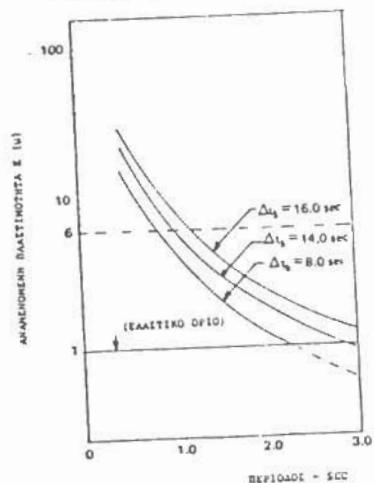


ειδικότερη τοπίο δόνησης  $\Delta_{1s} = 8.0$  sec  
εντάξη κατά ARIAS  $E \{t_A\} = 0.04$  g/sec

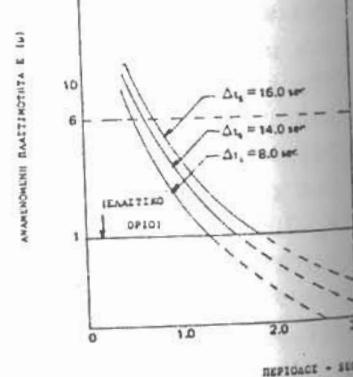


ειδικότερη τοπίο δόνησης  $\Delta_{1s} = 12.0$  sec  
εντάξη κατά ARIAS  $E \{t_A\} = 0.057$  g/sec

Σχ. 11 Επίδραση της χαρακτηριστικής συχνότητας να στην αναμενόμενη πλαστικότητα

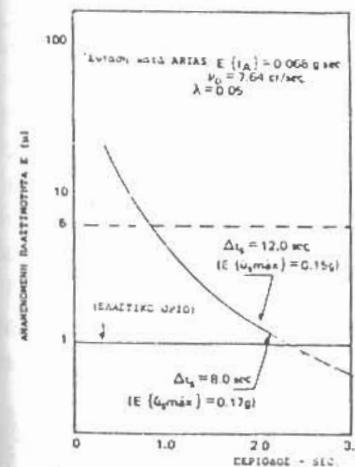


Στοιχ. ος ζώνης τύπου I  
μετατόπισης δόνησης  $E \{u_3\text{max}\} = 0.17g$   
αρδούσαν  $\lambda = 0.05$

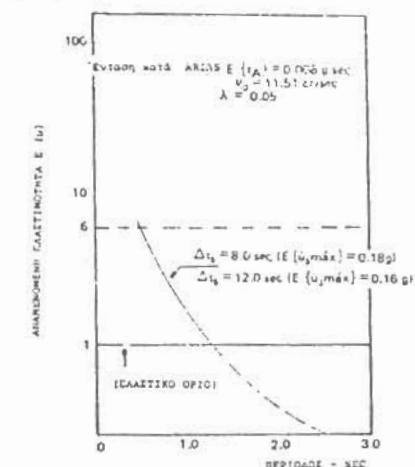


Στοιχ. ος ζώνης τύπου II  
μετατόπισης δόνησης  $E \{u_3\text{max}\} = 0.18g$   
αρδούσαν  $\lambda = 0.05$

Σχ. 10 Επίδραση της διάρκειας της τοχυτής δόνησης στην αναμενόμενη πλαστικότητα



εντάξη κατά ARIAS  $E \{t_A\} = 0.056$  g/sec  
 $v_0 = 7.64$  cm/sec  
 $\lambda = 0.05$



εντάξη κατά ARIAS  $E \{t_A\} = 0.056$  g/sec  
 $v_0 = 11.51$  cm/sec  
 $\lambda = 0.05$

Σχ. 12 Επίδραση της αναμενόμενης έντασης κατά ARIAS στην αναμενόμενη πλαστικότητα

παρδμοια μ' αυτα των μέγιστων αναμενόμενων επιταχύνσεων.

Συνοφίζοντας βλέπουμε ότι η σεισμική καταστρεπτικότητα οχετιζόμενη με τις απαιτήσεις πλαστιμότητας απλών ταλαντωτών εξαρτάται κυρίως από τη μέγιστη αναμενόμενη επιτάχυνση και από τη χαρακτηριστική συχνότητα διαστάσης και από τη διάρκεια της ισχυρής δύνησης σε μικρότερο βαθμό.

Τελικά ας μελετήσουμε την επίδραση που έχει η ένταση του ARIAS στις απαιτήσεις πλαστιμότητας.

Η ένταση κατά ARIAS ορίζεται ως εξής:

$$I_A = \frac{\pi}{2g} \int_0^T u_s(t) dt \quad (24)$$

Στο οχ. 12 ελήφθησαν υπόψη τέσσερα επιταχυνογραφήματα αναμενόμενης έντασης κατά ARIAS  $E(I_A) = 0.068$  g SEC με δύο διάρκειες εξισχυρής δύνησης 8.0 και 12.0 SEC με μέγιστες αναμενόμενες επιταχύνσεις που φαίνονται στο σχήμα και για δύο τιμές του νο.

Από τη σύγκριση των δύο σχημάτων παρατηρείται ότι η αναμενόμενη ένταση κατά ARIAS απεικονίζεται την καταστρεπτική ικανότητα των δειομάνων διαν προβείται για σεισμούς του 1ού τόπου (έδιον). Χωρίς αμφιβολία, δεν είναι ένα ικανοποιητικό κριτήριο διαν προβείται να συγκριθούν σεισμοί διαφορετικής φύσεως. Παρατηρείται ότι για έδιο  $E(I_A)$  μια αύξηση του νο παράγει μια μείωση της καταστρεπτικής ικανότητας.

#### 9. ΣΥΓΚΡΙΣΗ ΤΗΣ ΚΑΤΑΣΤΡΕΠΤΙΚΗΣ ΙΚΑΝΟΤΗΤΑΣ ΣΕΙΣΜΩΝ ΣΕ ΠΕΡΙΟΧΕΣ ΤΥΠΟΥ Ι ΚΑΙ ΙΙ

Οι ARZOLA, GARCIA και SARAGANI συνέπιπταν τις απαιτήσεις πλαστιμότητας απλών ελαστοπλαστικών κατασκευών για εγγραφές της LIMA 1966 και 8244 ORION γ.α το σεισμό του SAN FERNANDO 1971. Αυτή η σύγκριση φαίνεται στο οχ. 13 και μπορούμε να παρατηρήσουμε ότι οι απαιτήσεις πλαστιμότητας για τη LIMA είναι σημαντικά μικρότερες ακ' ότι για το 8244 ORION καθώς επίσης ότι η ένταση κατά ARIAS είναι δύο φορές και η μέγιστη επιτάχυνση τρεις φορές μεγαλύτερη της εγγραφής της LIMA απ' αυτήν του ORION.

ΣΕΙΣΜΟΣ	ΗΜΕΡΟΜ-	ΣΤΑΥΡΟΣ	ΣΥΝΤΕΣ	ΗΓΕΤ-	ΕΠΙΤΑΧ-	ΕΠΙΤΑΧ-
				ΟΥΣ	ΗΜΑΣ	ΧΥΝΗΣ
				(m/sec)	(m/sec)	(g)
San Fernando California	9-II-1971	Orion 8244 Los Angeles California	E-W	6.6	0.64	0.132
Lima, Perú	17-X-1966	Lima	NOBE	7.5	1.21	0.404

Ψηφιακή Βιβλιοθήκη "Θεόφραστος" - Τμήμα Γεωλογίας. Α.Π.Θ.

Με σκοπό να τιμερίσουμε την επιταχυνογραφημένων που αντιπροσωπεύουν πραγματικούς σεισμούς ζωνών τύπου I και τύπου II. Για να χαρακτηρισθούν οι διάφορες διαφοροποιήσεις των πλατών με τον χρόνο χρησιμοποιούνται μακροσεισμικές σχέσεις που ισχύουν για κάθε μια από τις δύο περιπτώσεις. Εξελέγησαν τρία τυπικά επιταχυνογραφήματα για κάθε περιπτώση. Στα σχήματα 14-16 φαίνονται τα αποτελέσματα σε δρους αναμενόμενης πλαστιμότητας για τις δύο περιπτώσεις.

Στις αυτές τις περιπτώσεις καρατηρείται διτε αν και η ένταση των σεισμών τύπου II είναι τριπλάσια αυτών του τύπου I και οι μέγιστες επιταχύνσεις τους μπορεί να είναι διπλασιες, η καταστρεπτική ικανότητα είναι είναι παρδμοια και στις δύο περιπτώσεις.

#### 10. ΑΠΟΣΒΕΣΗ ΤΗΣ ΣΕΙΣΜΙΚΗΣ ΚΑΤΑΣΤΡΕΠΤΙΚΟΤΗΤΑΣ ΜΕ ΤΗΝ ΕΠΙΚΕΝΤΡΙΚΗ ΛΠΟΣΤΑΣΗ ΚΑΙ ΤΟ ΜΕΓΕΘΟΣ

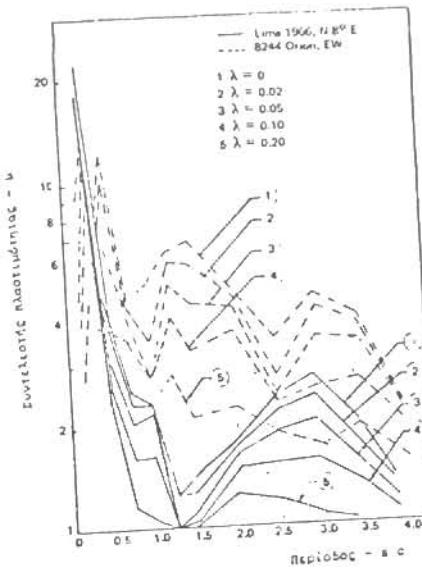
Είναι ενδιαφέρον να αναλύσουμε την επιρροή των μακροσεισμών παραμέτρων Η και Δ στην απόσβεση των ζημιών των κατασκευών. Παρατηρήστε διτε διευναένειν ένας ισχυρός σεισμός, οι ζημιές στις κατασκευές αποσβένυνται ανάλογα με την αύξηση της επικεντρικής απόστασης και επίσης διτε το μέγεθος συοχετίζεται απ' ευ-εβασ με τις παραγόμενες ζημιές. Σαν συνέπεια μελετάται η απόσβεση, της σεισμικής καταστρεπτικότητας για σεισμούς σε περιοχές τύπου I και τύπου II. Για να ορισθεί η καταστρεπτικότητα αυτών των σεισμών ελήφθη μια απλή ελαστοπλαστική κατασκευή με ιδιοπερίσσο διου ελαστικού. Ιλαδου  $T = 0.50$  SEC και συντελεστή απόσβεσης  $\lambda = 0.05$  με την οποία αντιπροσωπεύεται το φάσμα των κατασκευών που κατασκευάζονται σε μια πόλη.

Στα οχ. 17, 18 φαίνεται η απόσβεση της καταστρεπτικότητας συναρτήσει της επικεντρικής απόστασης. Οι επιλεγείσες αποστάσεις είναι χαρακτηριστικές για κάθε ομάδα εγγραφών.

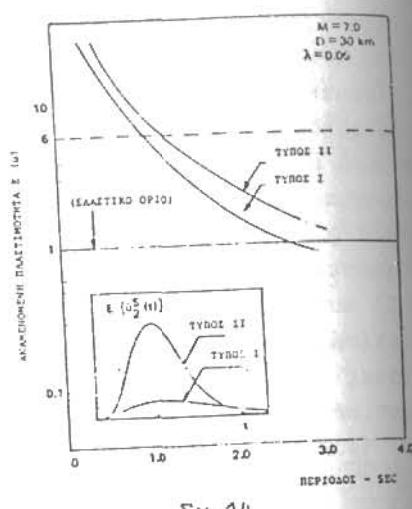
#### 11. ΕΝΑΣ ΚΑΓΟΡΙΣΜΟΣ ΤΗΣ ΣΕΙΣΜΙΚΗΣ ΚΑΤΑΣΤΡΕΠΤΙΚΟΤΗΤΑΣ

Η σεισμική καταστρεπτικότητα μετρημένη σε δρους απαιτήσεων πλαστιμότητας ενδια πλαστιμότητας ενδια απλού ελαστοπλαστικού ταλαντωτή, εξαρτάται συστατικά από τη συνολική αναμενόμενη ενέργεια και από τη χαρακτηριστική συχνότητα.

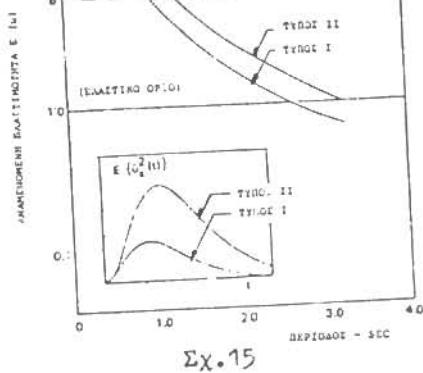
Για να συγκριθούν διάφορες εγγραφές από πλευράς σεισμικής καταστρεπτικότητας θα έπρεπε να ληφθούν υπόψη η μέγιστη επιτάχυνση



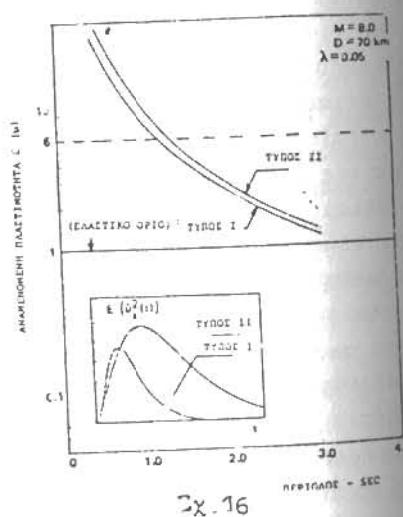
Σχ.13



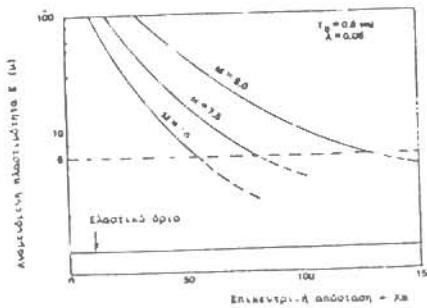
Σχ.14



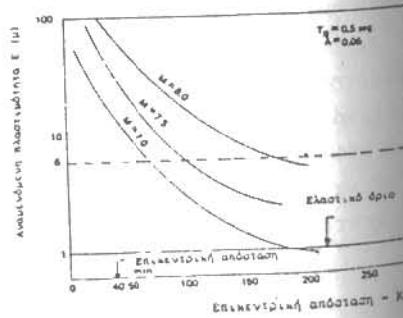
Σχ.15



Σχ.16



Σχ.17-Zώνες τύπου Ι



Ψηφιακή Βιβλιοθήκη "Θεόφραστος" - Τμήμα Γεωλογίας. Α.Π.Θ.

χυνοι, η διάρκεια της ιοχυρής δύνης και το περιεχόμενο των συχνοτήτων μετρημένο σε δρεσς χαρακτηριστικής συχνότητας.

Ορίζεται μια νέα παραμετρος  $P_D$  που ειφράζει την καταστρεπτική ικανότητα ή τη δυνατότητα παραγωγής ζημιών και δια, δημος ελασμα, εξαρτάται απ' ευνείας από την συνολική ενέργεια ή από την ένταση κατά ARIAS ή αντιστροφώς ανάλογα από την χαρακτηριστική συχνότητα.

$$\frac{P_D}{D} = \frac{I_A}{v_o^C} \quad (25)$$

διου  $C$  είναι μια σταθερά που πρέπει να ορισθεί.

Εάν υποτεθεί η μεταβλητήτητα των σεισμικών επιταχύνσεων πρέπει να ληφθούν υπόψη οι αναμενόμενες τιμές:

$$E(P_D) = \frac{E(I_A)}{v_o^C} \quad (26)$$

$$E(I_A) = \frac{\pi}{2g} \int_0^{t_0} E(\ddot{u}_s^2(t)) dt \quad (27)$$

Από την εξίσωση 24:

$$E(W_a(t_0)) = \int_0^{t_0} E(\ddot{u}_s^2(t)) dt \quad (7)$$

Συνδυάζοντας τις σχέσεις 7 και 27 έχουμε:

$$E(I_A) = \frac{\pi}{2g} E(W_a(t_0)) \quad (28)$$

Επίσης σύμφωνα με τις σχέσεις 6 και 10:

$$E(W_a(t_0)) = 1.30 \Delta t_s \cdot E(\ddot{u}_s^2(t))_{\max} \quad (29)$$

Η μέγιστη αναμενόμενη επιτάχυνση είναι:

$$E(\ddot{u}_s^2(t))_{\max} = \sigma_o (\lambda^* + \frac{0.5772}{\lambda^*}) \quad (30)$$

$$\text{διου: } \lambda^* = (2L_n \frac{v_o \Delta t_s}{2})^{1/2} \quad (31)$$

$$\text{κατ: } \sigma_o = \left| \frac{\beta}{2} \left( \frac{\sqrt{\gamma}}{a} \right)^Y e^{-Y} \left[ (\sqrt{\gamma})^Y + (1+\sqrt{\gamma})^Y e^{-\sqrt{\gamma}} \right] \right|^{1/2} \quad (32)$$

Ο συντελεστής που πολ/ζει το  $\sigma_o$  στην εξίσωση 30 κυμαίνεται μεταξύ 2.5 και 3.5 για συνήθεις τιμές των σταθερών από τις οποί-

ες εξαρτάται. Για να ανεξαρτητοποιηθούμε απ' αυτό το παράγοντα λαμβάνουμε μια μέση τιμή αυτού, δηλ.

$$\frac{(\lambda' + 0.5772)}{\lambda'} = 3.0 \quad (33)$$

Στην εξίσωση 29 η αναμενόμενη συνολική ενέργεια εξαρτάται από τη μέγιστη αναμενόμενη τιμή της τετραγωνικής επιτάχυνσης, ενώ επιθυμήτο είναι να εκφραστεί σα συνάρτηση της μέγιστης αναμενόμενης επιτάχυνσης.

$$\frac{E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx}}{E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx}} = \frac{\sigma_o^2 (\lambda' + 0.5772 / \lambda')^2}{(34)}$$

$$E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx} \quad E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx}$$

Χρησιμοποιώντας τη σχέση 33 έχουμε δτι:

$$\frac{E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx}}{E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx}} = 9.0 \frac{\sigma_o^2}{E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx}} \quad (35)$$

Λαμβάνοντες υπόψη τις σχέσεις 32 και 8 έχω:

$$\frac{E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx}}{E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx}} = 9.0 \frac{\beta/2 (\sqrt{\gamma}/\alpha)^{\gamma} e^{-\gamma} \cdot [(\sqrt{\gamma})^{\gamma} + (1+\sqrt{\gamma})^{\gamma} e^{-\sqrt{\gamma}}]}{\beta (\gamma/\alpha)^{\gamma} e^{-\gamma}} \quad (36)$$

$$\frac{E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx}}{E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx}} = 9.0 \frac{1 + (1 + 1/\sqrt{\gamma})^{\gamma} e^{-\sqrt{\gamma}}}{2} \quad (37)$$

Στην εξίσωση 37 ο λόγος του πώτου μέλους εξαρτάται μόνον από την παράμετρο  $\gamma$ . Οι CREMPIEN και SARAGONI βρήκαν δτι ο λόγος  $\sigma_o^2 / E(\ddot{u}(t))_{\text{max}} \approx 0.85$

$$\frac{E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx}}{E(\ddot{u}_s^2(t)) \text{ máx}} = 9.0 \cdot 0.85 = 7.65 \quad (38)$$

Από τις σχέσεις 29, 38 και 28 έχουμε:

$$E(I_A) = 0.267 \sigma \Delta t_s E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx} \quad (39)$$

Άρα η σχέση 26 γίνεται:

$$E(P_D) = 0.267 g \frac{(\Delta t_s) E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx}}{v_o^2} \quad (40)$$

Η σταθερά  $C$  βρίσκεται υποθέτοντας επιταχυνσιογραφήματα που παράγουν παρόμοιες απαιτήσεις πλαστιμότητας, αλλά που έχουν διαφορετικές τιμές της χαρακτηριστικής συχνότητας. Η τιμή του  $C$  είναι περίπου 2 και λαμβάνουμε αυτή τη τιμή γιατί έτσι θα έχουμε γνωστές διαστάσεις στο  $P_D$ .

$$E(P_D) = 0.267 g \frac{(\Delta t_s) E(\ddot{u}_s(t))^2 \text{ máx}}{v_o^2} \quad (41)$$

Άρα μπορούμε να συγκρίνουμε δύο σεισμούς με διαφορετικά χαρακτηριστικά.

$$\frac{E(P_{D1})}{E(P_{D2})} = \frac{(\Delta t_s)_1 E(\ddot{u}_s(t) \text{ máx})_1^2}{(\Delta t_s)_2 E(\ddot{u}_s(t) \text{ máx})_2^2} \left| \frac{(v_o)_2}{(v_o)_1} \right|^2 \quad (42)$$

Από την εξίσωση 42 μπορεί να ορισθεί μια ενεργή τιμή της επιτάχυνσης με σκοπό να συγκρίνουμε το βαθμό καπασιτρεπτικότητας.

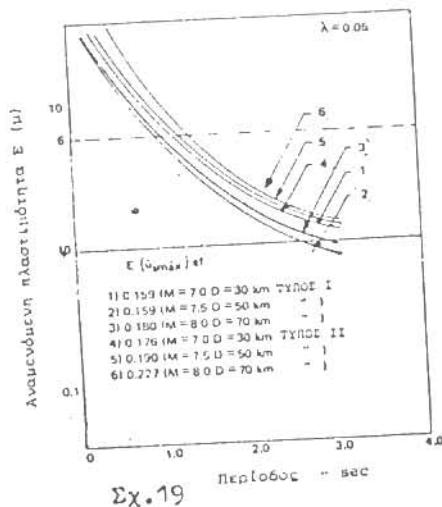
$$E(\ddot{u}_{\text{máx}})_{\text{ef}} = E(\ddot{u}_{\text{máx}}) \sqrt{\frac{(\Delta t_s)_1 (v_o)_2^2}{(\Delta t_s)_2 (v_o)_1}} \quad (43)$$

Ελήφθη η ομάδα εγγραφών 2 σαν βάση συγκρίσεως. Όπως μπορεί να εντιμηθεί στα σχ. 14+16 οι απαιτήσεις πλαστιμότητας των δύο σεισμών που ελήφθησαν υπόψη είναι παρόμοιες αν και οι σεισμικές τους παράμετροι είναι πολύ διαφορετικές.

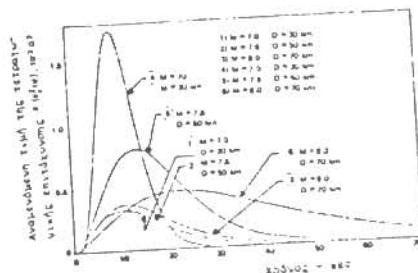
Αυτό το αποτέλεσμα μας ήνει ως σημερινόμερα δτι τέτοιοι σεισμοί έχουν παρόμοιες τιμές της μέγιστης ενέργειας επιτάχυνσης.

Στο πίνακα 3 φαίνεται μια περιληφθή των χαρακτηριστικών των διαφόρων εγγραφών και στα σχ. 19, 20 η απεικόνηση της αναμενόμενης πλαστιμότητας σε σχέση με τη περίοδο και της τετραγωνικής επιτάχυνσης σε σχέση με το χρόνο.

ΖΩΝΗ	ΜΕΓΕΘΟΣ Richter	ΕΠΙΚΕΝΤΡΙΚΗ ΑΠΟΣΤΑΣ. (Km)	$\Delta t_s$ sec	$E(\ddot{u}_{\text{máx}})$ g	$v_o$ crucis sec	$E(P_D)$ $10^{-2} \text{ g}^2 \text{ sec}^3$	$E(\ddot{u}_{\text{máx}})_{\text{ef}}$
ΤΥΠΟΣ I	7.0	30	14.15	0.159	7.64	0.164	0.159
	7.5	50	13.95	0.160	7.64	0.163	0.159
	8.0	70	15.58	0.172	7.64	0.211	0.180
ΤΥΠΟΣ II	7.0	30	7.79	0.357	11.51	0.200	0.176
	7.5	50	16.57	0.265	11.51	0.235	0.190
	8.0	70	35.09	0.217	11.51	0.333	0.227



Σχ.19



Σχ.20

Ο ορισμός της μέγιστης ενεργού επιτάχυνσης που δίνεται από την εξιωση 43 έχει το πλεονέκτημα ότι επιτρέπει να ουγκούσει η ιαταστρεπτική ικανότητα σεισμών με διαφορετικούς μηχανισμούς γενέσεως, στον ίδιαντα 4 υπολογίζεται με βάση το επιταχυνσιογράφημα του σεισμού του EL CENTRO η μέγιστη ενεργή επιτάχυνση για διαφορούς σεισμούς. Στον ίδιο πλαίσιο φαίνονται εκτός και η μέγιστη εγγραφέως επιτάχυνση, η ένταση ιατά ARTAS, η συνολική ενέργεια, η χαρακτηριστική συχνότητα, η διάρκεια της ισχυρής δύνησης και η ιαταστρεπτική ισχύς. Βέτος περιλαμβάνει και η ένταση MM που αναποινώθηκε ότι σταθερή εγγραφής, για να γίνει ένα ενδεικτικό μέτρο του επιπέδου των διαπιστωθεισών ζημιών. Από τη ογκηροποίηση των αποτελεσμάτων των ενιδοσών MM και μέγιστης ενέργειας, ούτε επιτάχυνσης παρατηρείται ότι εν γένει και οι δύο δίνουν μέσα παρόμοια περαρχία των επιταχυνσιογραφημάτων. Αυτό δεν συμβαίνει διάταν χρησιμοποιούνται σαν κριτήρια η μέγιστη επιτάχυνση, η ένταση ιατά ARTAS ή η διάρκεια της ισχυρής δύνησης.

Πρέπει να ληφθεί υπόψη ότι ο διοικητής ορισμός της ενεργής επιτάχυνσης ενδεικνύει επιτάχυνσης επιτάχυνσης μετρούμενος περιπλέκει τη προσέγγιση να περάσουμε από αναμενόμενες τιμές σε πραγματοποιηθείσες τιμές, δηλαδί ο πιο λεπτός δείκτης της ιαταστρεπτικής ικανότητας ενδεικνύει είναι το μέγεθος  $P_T$ .

Στη περίπτωση που παίρνουμε υπόψη τη μέγιστη ενεργή επιτάχυνση που αναφέρεται στην εγγραφή του EL CENTRO, 1940, συντεταγμένη NS μπορεί να εκτιμηθεί ότι ζημιές έχουνε για τιμές ( $\ddot{u}_{smax}$ ) εξ

$> 0.20g$  διπλας φαίνεται στο σχ.6 όπου η μέγιστη ενεργή επιτάχυνση σχετίζεται με την ένταση MM.

Η οχέα η οποία βρίσκεται είναι η εξής:

$$\log_{10} (\ddot{u}_{smax})_{ef} = 0.1369 I + 1.344 \quad (44)$$

Η μέγιστη ενεργή επιτάχυνση μετρείται σε CM/SEC<sup>2</sup>

Επίσης βρίσκονται οι οχέεις:

$$\log_{10} (\ddot{u}_{smax})_{ef} = 2.205 + 0.1643M - 0.6026 \log (D+15) \quad (45)$$

$$\log_{10} (\ddot{u}_{smax})_{ef} = 2.3943 + 0.308M - 1.0569 \log (D+100) \quad (46)$$

ΣΤΑΘΜΟΣ	ΗΜΕΡΟΜ.	ΗΜΕΡΟΜ.	ΕΥΧΡΗΣΤ.	ΙΗ-Μ	υσ μέκ 9	IA m/sec	νε crust/sec	νε water 10g/sec	PD sec 10-4g	υσ μέκ θ
Pacora Dam	9/ 2/ 1971		Radial	IX X	1.273	10.846	70.38	11.63	4.58	81.74
El Centro California	18/ 5/ 1940	NS	Tangencial	VII VIII	1.013	6.519	42.31	12.57	4.53	66.09
San Juan IMPRES	23/11/1977	EW	EW	VII VIII	0.350	1.966	12.76	6.44	5.75	40.32
Taiji California	21/ 7/ 1952	S00° E	EW	VII	0.224	1.401	9.29	6.19	11.74	37.23
Bucharest Romania	3/ 4/ 1977	N21° E	EW	VII VIII	0.190	1.077	8.73	7.80	22.55	0.72
R244 Orion	9/ 2/ 1971	EW	Tangencial	VII	0.270	6.99	8.52	20.75	15.12	0.73
15250 Venture	9/ 2/ 1971	Radial	EW	VII	0.177	4.10	6.92	1.10	13.19	0.345
Olympia Washington	13/ 4/ 1949	S00° W	Tangencial	VIII	0.206	0.818	5.32	3.35	12.57	0.260
Hollywood Sto Building	9/ 2/ 1971	N10° W	Tangencial	VI	0.191	0.739	4.79	5.13	8.89	78.00
El Centro California	30/ 12/ 1934	EW	Radial	VI	0.116	0.248	1.197	7.77	5.43	8.47
Santiago Chile	8/ 7/ 1971	N10° W	EW	VI VI	0.172	0.452	3.00	7.01	6.54	19.37
Alameda Park Mexico	11/ 5/ 1952	N10° W	EW	VI VI	0.157	0.500	3.64	6.69	10.70	11.85
Alameda Park Mexico	11/ 5/ 1952	N10° W	EW	VI VI	0.165	0.341	2.21	10.17	10.81	14.60
Lima Peru	17/10/1955	N10° E	EW	VI VII	0.134	0.364	2.50	12.13	18.25	8.48
1640 Marengo	9/ 2/ 1971	N10° W	Tangencial	VI	0.035	0.029	0.23	4.57	6.21	17.99
Santiago Chile	28/ 3/ 1965	N10° W	EW	VI	0.145	0.33	0.036	1.61	6.80	6.62
Helena Montana	31/10/1935	EW	EW	-	0.223	0.005	0.041	1.50	9.10	9.58
Golden Gate Park San Francisco	22/ 3/ 1951	S00° E	EW	VI	0.180	0.176	0.031	1.27	7.89	12.76
		N10° E	EW		0.105	0.042	0.037	1.48	7.47	3.177
		N10° E	EW		0.093	0.040	0.037	2.21	10.17	19.73

Η τιμή του (G<sub>max</sub>) ετ ουλού σύνθετο την έγχρωμη του

E.I. Center, 1940, ουσια: N-S, ουσια πλευρ.

## ΒΙΒΛΙΟΓΡΑΦΙΑ

- ALARCON, R.J. CREMPIEN y G.R. SARAGONI (1979).- Propiedades Gaussianas de Estructural, Vol. III, B-19, Cordoba, Argentina.
- ARAYA, R. y G.P. SARAGONI (1980).-Capacidad de los Movimientos Sismicos de Obras Civiles, Sección Ingeniería Estructural, Departamento de SES 1780 (156). Santiago Chile
- ARIAS, A.- (1975). Distribución Temporal de la Energía en Acelerogramas de Movimientos Intensos, IV Congreso Nacional de Ingeniería Sísmica, Oaxaca, Mexico.
- ARIAS A - (1969). A Measure of Earthquake Intensity, Massachusetts Institute of Technology, Cambridge, Massachusetts.
- ARZOLA, E.H. CARRICA y G.R. SARAGONI .-(1976). Análisis de las Respuestas Máximas de Estructuras Simples para Algunos Sismos Norteamericanos y Latinoamericanos Segundas Jornadas Chilenas de Sismología e Ingeniería Antisísmica Trabajo H.3, Santiago
- ASANO, K. and S. UZUKI .-(1975). Study on Nonlinear Hysteretic Response of a Single-and Multi-Structures to Random Excitation, Technology Reports of Kansai University, No 17
- GRAMPIEN, Jy G.R. SARAGONI .-(1977). Influencia de la Duración de Movimientos Sísmicos en la Respuesta de Estructuras Elásticas, Publ. SES I 377 (13), Sección Ingeniería Estructural, Universidad de Chile, Santiago, Chile.
- HOUSNER, G.M.-(1952). Intensity of Ground Motion During Strong Earthquake Engineering Research Laboratory, California Institute of Technology, Pasadena, California.
- HUDSON, D.E.-(1977). Strong Motion Measurements in Epicentral Regions, Sixth World Conference on Earthquake Engineering, New Delhi, India.
- KΑΡΥΔΗΣ, Π.-(1983). Σημείώσεις μαθήματος "ΤΕΧΝΙΚΗ ΟΣΙΟΥΛΟΓΙΑ-ΑΠΛΕΣ ΚΑΤΑΣΚΕΥΕΣ" σελ. 1-11.
- KOBORI, T, R, Minei and K. ASANO .-(1971). Stochastic Equivalent Linearization Technique for Stationary Random Response of the Vibratory System with Elasto-Plastic Hysteretic Characteristics, Report of Architecture Institute of Japan, LABBE, JC y G.R. SARAGONI .-(1976). Relaciones Macro sísmicas para la Evaluación del Riesgo Sísmico en California, Publicación SES I 676 (123), Sección Ingeniería Estructural, Universidad de Chile, Santiago, Chile.
- LEE, D.M. P.C. JENNINGS and G.W. HOUSNER .-(1980). A Selection of Important Strong Motion Earthquake Records, California Institute of Technology, Report No EERL 80-01, Pasadena, California.
- MAC GUIRE K.K and J.A LARAHD.- (1977). Magnitude, Distance and Intensity Date for C.I.T. Strong Motion Records, Journal of Research of the U.S. Geological Survey, Vol. 5, No 4, July-August pp. 437-443.
- ΓΑΠΑΙΔΑΝΝΟΥ, Χ.Α., ΧΑΤΖΗΔΗΜΗΤΡΙΟΥ, Π.Μ. ΠΑΝΑΓΙΩΤΟΠΟΥΛΟΣ, Δ.Γ. και ΠΑΠΑΖΑΧΟΣ, -(1984). Β.Κ. "Εφαρμογή διαφόρων μεθόδων για την καθορισμό της οσιούλης έπικενδυνάτητας σε μεγάλες πόλεις του έλληνικού χώρου". Συνέδριο σεισμού και κατασκευής Αθήνα τόμος 1, σελ. 251.
- RICHTER, CHARLES .-(1958). Elementary Seismology, W.H. Freeman.
- SARAGONI, G.R. J.CREMPIFN y R.ARAYA .-(1980). Características Experimentales de los Movimientos Sísmicos Fuertes Latinoamericanos, 3as Jornadas Chilenas de Sismología e Ingeniería Antisísmica, Concepcion, Chile.
- SARAGONI, G.R.-(1976). El Método αβγ para la Caracterización de los Movimientos Sísmicos, Segundas Jornadas Chilenas de Sismología e Ingeniería Antisísmica, Trabajo A-1, Santiago.
- SARAGONI, G.R.-(1977). The αβγ Method for the Characterization of Earthquake Accelerograms, GWCEE, New Delhi, India.
- SARAGONI, G.R. and G. HART.-(1972). Nonstationary analysis and Simulation of Earthquake Ground Motion, University of California at Los Angeles, Earthquake Engineering and Structural Laboratory, UCLA-ENC-7238.

21. SARAGONI,G.R.-(1978). Informe sobre la Generacion de Registros de Terremotos, Artificiales para el Diseno del Embalse Los Angeles,S y S Ingenieros Consultores Ltda.
22. SVENSHMIKOV,A.A.-(1970).Application of the Theory of Continuous Markov Processes to the Solution of Nonlinear Problems of Applied Gyroscopy,Proceedings of the fifth International Conference on Nonlinear Oscillations,Vol,3,pp.659-665.
23. TAJIMI,N.-(1960).A Statistical Method of Determining the Maximum Response of a Building Structure During an Earthquake,Proceedings of the Second World Conference on Earthquake Engineering,2,pp. 781-797,Japan.