UNIVERSIDAD NACIONAL AUTONOMA DE MEXICO FACULTAD DE INGENIERIA DIVISION DEL DOCTORADO 17

MECANISMO DE LAS GRIETAS DE TENSION EN EL VALLE DE MEXICO

por

EULALIO JUAREZ BADILLO

Tesis para optar al grado de Doctor en Ingeniería

> CIUDAD UNIVERSITARIA MEXICO, D.F. Marzo de 1961.

TESIS CON FAILA DE ORIGEN TESTS CON FALLA DE ORIGEN



UNAM – Dirección General de Bibliotecas Tesis Digitales Restricciones de uso

DERECHOS RESERVADOS © PROHIBIDA SU REPRODUCCIÓN TOTAL O PARCIAL

Todo el material contenido en esta tesis está protegido por la Ley Federal del Derecho de Autor (LFDA) de los Estados Unidos Mexicanos (México).

El uso de imágenes, fragmentos de videos, y demás material que sea objeto de protección de los derechos de autor, será exclusivamente para fines educativos e informativos y deberá citar la fuente donde la obtuvo mencionando el autor o autores. Cualquier uso distinto como el lucro, reproducción, edición o modificación, será perseguido y sancionado por el respectivo titular de los Derechos de Autor. MECANISMO DE LAS GRIETAS DE TENSION EN EL VALLE DE MEXICO

BIBLIOTECA DE LAS DIVISIONES DE INVESTIGACION Y ESTUDIOS SUPE-RIORES DE LA FACULTAD DE INGENLERIA



CONTENIDO

			Pagina
CONTENIDO)		i
LISTA DE	FIGURA	5	iii
SINOPSIS			v
			• •
CAPITULO	I.	Introducción.	1
CAPITULO	II.	Discusión del problema haciendo uso de analogías.	3
	1.	Evaporación superficial en una arcilla saturada.	3
·	2.	Efecto: de la anulación de las tensiones neutra-	
	•	les.	4
	3.	Esfuerzos originados por fuerzas oxtorioros on	
		una arcilla saturada.	5
CAPITULO	III.	Solución analítica del problema.	8
	1.	Esfuerzos generados on una arcilla saturada por	
		evaporación superficial.	8
•	2.	Esfuerzos inducidos on una arcilla saturada al	· ·
		anular la tonsión noutral producida por ovapo-	•
		ración superficial.	11
	3.	Esfuerzos generados por fuerzas exterioros en una	· · · ·
		masa do arcilla saturada no confinada.	13
CAPITULO	IV.	Aplicación do la tooría al caso do las griotas on el lecho del antiguo lago do Texcoco.	19
CAPITULO	V.	Puntos principalos que requieren invostigación.	27
CAPITULO	VI.	Resumen y conclusionos.	33
۰			

APENDICE A. Solución dol problema con valores en la frontora correspondiente a la consolidación unidimensional on una masa somi-infinita do arcilla saturada por efecto do evaporación superficial.

35

37

i

A PENDICE

В.

Solución del problema correspondiente a la obtención de los esfuerzos generados por fuerzas exterioros en una masa de arcilla saturada no confina-da haciendo uso del cálculo tensorial.

AGRADECIMIEN "O

REFERENCIAS

41

39

ii

LISTA DE FIGURAS

FIG.

TITULO

- 1. Analogía de un elemente de arcilla saturada expueste a evaporación superficial.
- 2. Analogía do una masa do arcilla saturada expuesta a evaporación superficial.
- 3. Forma do la distribución do las tonsionos neutrales producidas por la evaporación superficial en una masa do arcilla saturada.
- Analogía de un elemento de arcilla saturada en dence se an<u>u</u>
 la la tensión neutral producida por evaporación superficial.
- 5. Tabla do la función $f(x) = \frac{1}{\sqrt{\pi} x} e^{-x^2}$ erfc x. 16
- 6. Gráfica de la función $f(x) = \frac{1}{\sqrt{\pi} x} e^{-x^2}$ orfe x. 17
- 7. Volumon cúbico clemental a la profundidad z en una masa de arcilla saturada.
- 8. Volumon cúbico elemental no confinado de arcilla saturada sometido a la prosión exterior p.
- 9. Gráfica do las tensiones neutrales inducidas por evaporación superficial en función de la profundidad a distintes

6

7

7

18

18

22

23

6

tiempos en la arcilla saturada del locho del antiguo lago do Texecco.

10. Gráfica de las tensiones horizontales efectivas inducidas en función de la profundidad a distintos tiempos en la arcilla saturada del locho del antiguo lago de Texcoco.

- 11. Fotografía abroa do una rotícula do griotas localizada corca dol ovaporador holicoidal "Il Caracol".
- 12. Fotografía do una grieta localizada entre las pistas del Aeropuerto Contral.
- 13. Fotografía do una griota localizada ontre los pistas del Aoropuerto Central. El agua de lluvia inundó el pezo a cielo abierto excavado posteriormente a la formación de ella.
- 14. Fotografía do cerca do una grieta entre las pistas del Aero puerto Central que muestra dorrumbos en las paredes de ella.
- 15. Fotografía do una grieta localizada on la zona poblada do la Col. Oriental.
- 16. Fotografía do una casa habitación afoctada por una griota localizada on la Col. Panamoricana.

iv

24

24

25

25

26

SINOPSIS

En osto trabajo se expone una teoría sobre la formación de grietas al depositarse una lámina de agua sobre la superficie de una arcilla saturada que ha estado expuesta a una fuerte y prolongada eva poración. Primeramente se presenta el problema y la forma de solución haciendo uso de analogías para luego analizar las tensiones neutrales originadas en la masa de arcilla por la evaporación superficial y posteriormente las tensiones horizontales efectivas inducidas al depositarse una lámina de agua superficial.

γ

Se incluyen una aplicación de la teoría al caso de las grietas que se forman en el lecho del antiguo lago de Texcoco del vallo de Móxico y una discusión sobre los puntos principales que requieron investigación.

CAPITULO I

INTRODUCCION

El agrietamiento de extensas zonas del valle de México, princi palmente en el lecho del antiguo lago de Texcoco, ha sido un problema que desde hace tiempo ha dado lugar a observaciones y estudios por parte de los ingenieros e investigadores mexicanos, pues en varias ocasiones ha causado daños a construcciones, pavimentos, obras de drenaje, etc., siendo, dicho agrietamiento, un factor que en lo futuro pueda limitar la expansión de la ciudad de México hacia dichas zonas.

Las grietas tienen la poculiaridad de originarse súbitamente después de los primeros aguaceros fuertos de la temporada de lluvias al formarse una lámina do agua superficial, (Refs. 1 a 4).

La profundidad de estas grietas no ha podido determinarse dobi do, principalmente, a la dificultad de profundizar un pozo a cielo abierto más allá del nivel freático. Los pozos más profundos que se han abior to son del orden de 5 m., pudiéndose apreciar que las grietas son mucho más profundas; se estima, sin ombargo, que no llegan al ostrato permeable que está a la profundidad aproximada de 30 m. El ancho de ellas varía desde unos cuantos milímetros hasta varios decimetros, y su longitud fluc túa entre las decenes y las centenas de motros.

Entre las observaciones y estudios realizados sobre este toma, aparecen principalmonte los efectuados por el Dr. Nabor Carrillo, quien, en divorsas ocasiones, expuso al autor las ideas por ól concebidas sobre la génesis de las grietas mencionadas y que a grandes razgos son como si-

1

guo:

Se supone un flujo horizontal a través de un estrato permeable subyaciendo una masa de arcilla saturada. Se concibe, como resultado de este estado dinámico de escurrimiento, un sistema de osfuerzos horizontalos en la parte superior de la arcilla en tal forma que el agua se supene trabajando a tensión y el suelo a compresión; después de una lluvia se considera que el agua pasa a trabajar a compresión y el suelo a tensión.

En el presente trabajo, el problema se enfoca desde un punto de vista diferente, pues no se requiere la existencia de un flujo en un estrato permeable, sino que se supene que el estado de tensiones neutrales es el resultado de una intensa y prolengada evaporación superficial. Al anularse dicho estado de tensiones neutrales, v.g.: por la formación de una lámina de agua superficial, se inducen esfuerzos efectivos de ten sión en sentido horizontal. Estes son los responsables, bajo ciertas con diciones anteriores de esfuerzo, de la formación de grietas en la parte superior de la masa de arcilla saturada. En el análisis del problema se supene que la arcilla es homogénea e isótropa y que permanece en todo mo monto totalmente saturada.

CAPITULO II

DISCUSION DEL PROBLEMA HACIENDO USO DE ANALOGIAS

1. Evaporación superficial en una arcilla saturada

Con el objeto de comprender mejor el efecto de la evaporación en una masa de suelo, establezcamos la siguiente analogía:

Consideremos una cámara cilíndrica en cuya parte superior exis te un émbolo sin fricción con un poro capilar y, adentro de la cámara, un resorte vertical, según se ilustra en la Fig. 1.

Supongamos que la cámara está totalmente llena de agua y que se somete a la evaporación por su parte superior.

A medida que la evaporación progresa, se irá desarrollando un menisco en el poro capilar, el agua trabajará a tensión mientras que el resorto trabajarát a compresión. El fenómeno continuará mientras el poro sea capaz de desarrollar tensión capilar.

Consideremos ahora, una serio de cámaras indeformables dispue<u>s</u> tas en dirección vertical, una a continuación de otra, como se ilustra en la Fig. 2 (a); la distribución inicial de presiones neutrales corresponde a la hidrostática representada por la línea 1-2.

Al iniciarse la evaporación se formará un menisco en el poro capilar del émbelo A, con lo que el agua de la cámara I trabajará a un exceso negativo de presión hidrostática o tensión y el resorte de esta cámara a compresión. Debido al gradiente hidráulico originado en el poro capilar del émbelo B por la disminución de presión en la primer cámara, empezará a fluir el agua de la cámara II a la I, originando una tensión en el agua de la cámara II y una compresión en el resorte correspondiente. Este proceso se difunde similarmente a las cámaras inferiores creándose un flujo ascendente en tode el sistema, pudiende considerarse que al cabo de un cierto tiempo la distribución de presiones neutrales son las indica das por la línea discontinua 3-4 en la Fig. 2 (b). La distribución de

esfuerzos neutrales en el interior de cada cámara será la hidrostática.

4

Por último, si consideramos que en un cierto espesor el número de cámaras creco indefinidamente, tendiendo la altura de cada cámara a cero, la línea discontinua en la Fig. 2 (b) se convertirá en una curva como se ilustra en la Fig. 3.

2. Efecto de la anulación de las tensiones neutrales

Consideremos, como en ol caso anterior, una cámara cilíndrica con su émbolo con un poro capilar, pero ahora con tres resortes orientados según los ejes coordenados como se ilustra en la Fig. 4, y además con un aditamento especial (no mostrado on la figura) en tal forma que a toda compresión o elongación del resorte vertical corresponde una compresión o elongación de los resortes horizontales. Supongamos además que la resistencia e la tonsión de los resortes es despreciable.

Supongamos que esta cámara estuvo expuesta largo tiempo a la evaporación a través del poro capilar de su émbolo y que, debide a ello, el agua está trabajando a tensión y el resorte vertical a compresión. Además, supongamos que los resortes horizontalos están trabajando a una cierta compresión, originada por el confinamiento de la cámara y el efecto transmitido por la compresión del resorte vertical.

Anulomos ahora la tensión neutral en la cámara, lo cual se puede lograr destruyendo el menisco en el poro capilar del émbolo por la creación de una lámina superficial de agua.

Al destruir la tensión neutral, el resorte vortical tenderá a tomar su longitud correspondiente a presión nula, induciendo con ello te<u>n</u>

siones en los resortes horizontales.

Si la tensión inducida es menor que la compresión a que estaban trabajando los resortes horizontales, se producirá el proceso inverso al de consolidación, es decir, habrá una expansión que progresará con el tiempo; si por el contrario, la tensión es mayor en magnitud que la compresión, los resortes horizontales fallarán.

3. <u>Esfuerzos originados por fuerzas exteriores en una</u> arcilla saturada.

Consideromos ahora un caso somojanto al do la socción antorior, suponiendo que la cámara posee adomás la propiedad de que su diámetro puede cambiar de magnitud según cambie la longitud de los resortes correspondientes, es decir, no existe confinamiente lateral, tal como ocurre con su altura al deformarse el resorte vertical por desplazamiente del ómbolo y, supengamos adomás, que el agua es incompresible.

Si aplicáramos a osta cámara una fuerza vertical exterior P sobre su ómbolo, existirá una compresión inmediata del resorte vertical acompañada por una elongación de los resortes horizontales. En consecuencia, el resorte vertical trabajará a compresión y los horizontales a tensión. Como este sucede a volumen constante, podrán valuarso dichas fuerzas conociendo las constantes de cada uno de ellos. El agua trabajará a compresión, pudióndose deducir la magnitud de este esfuerzo al conocer la fuerza que tema el resorte vertical. En conclusión podríase decir: la fuerza P es inmediatamente temada parcialmente por el agua y parcialmente por el resorte vertical, con la inducción de temsiones en los resortes horizontales.

Los fenómenos tratados en este capítulo se analizarán en el capítulo III.



Fig. 1. Analogía de un elemento de arcilla saturada expuesto a evaporación superficial. 6



.



Fig. 4. Analogía de un elemento de arcilla saturada en donde se anula la tensión neutral producida por evaporación superficial.

* x

and the second of the second second

CAPITULO III

SOLUCION ANALITICA DEL PROBLEMA

1. <u>Esfuerzos generados en una arcilla saturada</u> por evaporación superficial

Consideremos el problema de consolidación unidimensional (Ref. 5) en una masa de arcilla saturada semi-infinita, z > 0, cuando la frontera se somete a una evaporación de intensidad constante Ie, siendo nulo el exceso de presión hidrostática inicial, u = 0, en todo el medio. Se re-quiere por lo tanto una solución de la ecuación diferencial

$$\frac{\partial u}{\partial E} = C_V \frac{\partial u}{\partial Z^2}$$

satisfaciendo la condición de frontera

$$\frac{1}{\Lambda_{w}} \frac{\partial U}{\partial z} = I_{e} \qquad z = 0 \quad t > 0$$

y la condición inicial

dondo

 $C_v = coeficiente de consolidación;$ k = coeficiente de permeabilidad; $<math>\chi_v = peso específico del agua;$ Ie = intensidad de evaporación.

Para encontrar la solución de esto problema con valoros en la frontora supondremos que durante el proceso de consolidación los tórminos k y Cv son constantes y \Box os mayor que \Box_0 , siendo \Box_0 la tensión máxima que puede desarrollarso en el agua intersticial sin que ósta pierda su con tinuidad.

8

(III-1)

(III-2)

(III-3)

(111-4)

(III-5)

La solución de este problema (Apondico A) es

 $u = -\frac{1}{k} \left[2\left(\frac{c_{1}t}{T}\right)^{k} e^{-\pi t_{1}t} - 2 ett, \frac{1}{\sqrt{c_{1}t}} \right]$

 $\sqrt{z} = -z z f(x)$

Esta expresión se puedo escribir on función de un parámetro x adimonsional

I was a second a se

$$f(x) = \frac{1}{\sqrt{p} - x} e^{-x^2} - eefe - x$$
 (III-7)

$$X^2 = \frac{z^2}{4\varepsilon, t}$$
 (III-8)

Cuando z tiende a cero para t > 0, la ecuación (III-5) tiene por límite la expresión

$$t = -\frac{2C}{\sqrt{m}} \sqrt{c_v t}$$
 (III-9)

La expresión (III-9) nos da la variación de u en la frontera expuesta a evaporación.

Es interesante encontrar la variación del nivel freático durante el proceso de evaporación superficial. Supongamos, por sencillez, que inicialmente dicho nivel coincidía con la superficie del terreno. La vari<u>a</u> ción de él estará dada por la ecuación

$$1 + 3 = 7 = 0 \qquad (III-10)$$

Sustituyendo el valor de u dado por la ecuación (III-5) y toman do en cuenta la expresión (III-6) se obtiene

 $f(x) = \frac{x}{L}$ (III-11)

Supongamos que \times_0 es la raíz de la ecuación (III-ll). Sustituyendo este valor en la expresión (III-8) se obtiene, finalmente

$$Z_0 = 2 \times \sqrt{c_v t}$$
 (111-12)

donde \mathcal{Z}_o es la profundidad en que la presión neutral es nula.

Es importante observar que Z_{0} es proporcional a la raíz cuadrada del tiempo.

donde

(III-6)

En las Figs. 5 y 6 aparecen la tabla y gráfica de la función $\frac{C(x)}{2}$ dada por (III-7).

Procedamos a encontrar los esfuerzos efectivos generados en la estructura sólida de la arcilla. Denotemos por σ_Y , σ_Y y σ_Z los esfuerzos

normales totales, por $\overline{\mathfrak{I}_{\lambda}}$, $\overline{\mathfrak{I}_{\lambda}}$ y $\overline{\mathfrak{I}_{\lambda}}$ los esfuerzos normales efectivos y por \mathcal{E}_{λ} , \mathcal{E}_{γ} y \mathcal{E}_{z} las deformaciones unitarias en las direcciones de los correspondientes ejes coordenados. Si u representa el exceso de presión hidrostática, \mathcal{V} la presión hidrostática y $\mathcal{V}_{z} = \mathcal{V}_{z} + \mathcal{V}$ la presión neutral, en todo punto de la masa de arcilla se cumplen las siguientes igualdades

$$(\overline{r}_{x} = \overline{\sigma}_{x} + U_{T})$$

$$(\overline{r}_{y} = \overline{\sigma}_{y} + U_{T})$$

$$(\overline{r}_{z} = \overline{\sigma}_{z} + U_{T})$$

$$(\overline{r}_{z} = \overline{\sigma}_{z} + U_{T})$$

El caso de la arcilla saturada expuesta a evaporación superficial, es un problema de deformación unidimensional, en la dirección del eje coordenado z. Además, en todo momento, el valor de la presión vertical total σ_{λ} en un punto considerado debe ser constante. Si consideramos un volumen cúbico elemental en la masa de arcilla semi-infinita, como se ilustra en la Fig. 7, se deben cumplir, por lo tanto, las siguientes cond<u>i</u> ciones

$$C_{z} = \overline{C_{z}} + \Omega_{T} = \delta_{0} Z \qquad (III-14)$$

$$\mathcal{E}_{x} = \mathcal{E}_{y} = \frac{1}{E} \left[\overline{c}_{x} - \mu(\overline{c}_{y} + \overline{c}_{z}) \right] = 0 \qquad (III-15)$$

donde E y μ son el módulo de elasticidad y la relación de Poisson respectivamente, correspondientos a la estructura del material sólido de la arcilla y ξ_{μ} es el peso específico de la arcilla saturada.

Estas condicionos doterminan los esfuerzos efectivos en la estructura sólida de la arcilla como sigue

$$\overline{\sigma}_{z} = \delta_{m} z - i l_{n} = \delta_{m}^{i} z - i l \qquad (III-16)$$

$$\overline{\sigma}_{x} = \overline{\sigma}_{y} = \frac{u}{I - \mu} \left(\delta_{m}^{i} \overline{z} - u \right) \qquad (III-17)$$

donde χ_{0i}^i es el peso específico sumergido de la arcilla saturada.

 $\overline{G}_{\lambda} = \overline{G}_{\gamma} = k_{\gamma} \sum_{i=1}^{n} \frac{M_{c}}{1 - M_{c}} (1 - \frac{M_{c}}{1 - M_{c}})$

(III-18)

Para un caso más general, en que el suelo puediera ser precenso lidado y los esfuerzos efectivos horizontales iniciales (u=0) no correspon dan a los dados por la expresión (III-17), es conveniente escribir dicha expresión en la forma donde K, es el coeficiente de presión en reposo de la arcilla en el momen to de iniciarse la evaporación y // la rolación de Poisson de la estruct<u>u</u> ra de la arcilla durante el proceso de carga.

Los esfuerzos efectivos en la estructura de la arcilla después que la evaporación superficial ha estado actuando por un tiempo t estarán dadas por las expresiones

$$T_{z} = C_{y} Z + C Z I(x)$$
 (III-19)

$$\overline{O}_{x,} = \overline{O}_{y,} = \kappa_0 \chi_{\mu} Z + \frac{\lambda c}{1 - \epsilon d_c} C Z f(x)$$
 (III-20)

Conviene hacer notar que en el caso más general, μ_{\perp} no será cons tante, sino que podrá ser función de z y de $\overline{\mathcal{T}_z}$.

Esfuerzos inducidos en una arcilla saturada al anular la 2. tension neutral producida por evaporación superficial

Consideromos el volumen cúbico elemental de la sección antorior (Fig. 7), pero ahora situado en la superficie, es decir, z = 0, y anulemos la presión capilar formando una lámina de agua superficial.

En este elemento el estado de esfuerzos antes de anular la prosión capilar está dado por las ecuaciones

$$\overline{U}_{21} = -U \qquad (III-21)$$

$$\bar{G}_{x_1} = \bar{G}_{y_1} = -\frac{24c}{1-4c}$$
 (III-22)

Como σ_2^{-} debe ser constante (para este elemento σ_2^{-} es nulo), el ofecto de anular la tonsión neutral os equivalente a aplicar una tensión vortical de igual magnitud a la estructura sólida de la arcilla, es decir

 $\overline{\sigma}_{z_2} = u$

E = E = 14 11

11

(III-23)

(III-24)

Como existe confinamiento lateral, nuevamente se debe cumplir con las condiciones $\mathcal{E}_{\mathbf{x}} = \mathcal{E}_{\mathbf{y}} = 0$. Procediendo en forma análoga a la sección ant<u>e</u> rior se encuentra que los esfuerzos horizontales debidos a la tensión $\overline{\sigma}_{eq}$ =u están dados por

dond

el proceso de descarga.

El estado final de esfuerzos en el elemento de arcilla saturada considerado será el resultado de la superposición de los estados 1 y 2, d<u>a</u> des por las ecuaciones (III-21 y 22) y (III-23 y 24)

$$\overline{U_{z}} = \overline{T_{z}} + \overline{U_{z}} = -u + u = 0$$
 (III-25)

$$\overline{\sigma}_{\lambda 3} = \overline{\sigma}_{\gamma_{\lambda}} = \left(\frac{\mu_{\lambda}}{I - \mu_{d}} - \frac{\mu_{h}}{I - \mu_{h}}\right) \left(1 - \frac{\mu_$$

La griota so iniciará on la superficie si

$$\frac{M_d}{-M_d} > \frac{M_c}{I-M_c}$$
(III-27)

es decir, siempro que

Una vez iniciada la grieta, ósta progresará en longitud y profundidad siempre que la anulación de la tensión neutral tenga por resultade tensiones horizontales efectivas, pues los elementos de arcilla situados en la frontera inferior de la grieta estarán en condiciones similares al de la superficie al fluir el agua libre dentre de ella, adomás de existir, seguramente, una concentración del esfuerzo de tensión en la frontera inferior de ella (efecto que no se analiza en este trabajo).

Para encontrar la profundidad hasta donde progresará la grieta consideremos el volumen cúbico elemental de la sección anterior (Fig.6) situado a la profundidad z. El estado de esfuerzos efectivos antes de anular la tensión neutral está dado por las ecuacionos (III-19 y 20). Al anular el exceso de presión hidrostática (tensión), los esfuerzos efectivos generados estarán dados por

 $\overline{\mathcal{G}}_{\mathbf{z}}^{*} = \mathcal{U} = -C \mathbb{E} f(\mathbf{x})$

(III-29)

(111-30)

(III-32)

(III-28)

 $\overline{C}_{xz} = \overline{C}_{yz} = \frac{\lambda U}{1 - M_1} U = -\frac{\lambda U}{1 - M_2} C Z f(x)$

El estado final de esfuerzos sorá

 $\overline{\mathcal{J}}_{ZO} = \overline{\mathcal{J}}_{ZI} + \overline{\mathcal{J}}_{ZU} = \delta_{ii} Z \qquad (III-31)$

 $\overline{G_{x}}_{c} = \overline{U}_{y,t} = K_0 \mathcal{E}_{c} Z - \left(\frac{M_d}{1 - M_s} - \frac{M_c}{1 - M_s}\right) C Z F(x_t)$

La griota se profundizará, o al menos se prosontará abierta, mientras ol segundo tórmino de la ocuación (III-32) sea mayor que el prime ro.

En la expresión anterior, ecuación (III-32), como en la ecuación (III-26), se requiere que se cumpla la désigualdad (III-28) para que puedan existir esfuerzos efectivos de tensión en sontido horizontal. A éste respecto no existen, hasta la fecha, mediciones confiables de los valores de \mathcal{M}_c y \mathcal{M}_J , debido a la dificultad de determinarlos en el laboratorio, pudión dose afirmar, sin ombargo, que en arcillas del tipo de las del valle de México la relación (III-28) so cumple, pues a esfuerzos de compresión presonta alta compresibilidad y propiedades plásticas, mientras que en el proceso do descarga no presenta caractorísticas expansivas importantes siendo la r<u>e</u> cuperación volumétrica, en gran parte, del tipo elástico.

Esfuerzos generados por fuerzas exteriores en una masa de 3. arcilla saturada no confinada

Consideremos nuevamente un volumen cúbico elemental de arcilla saturada, poro supongamos ahora que dicho olomento carece en lo absoluto de confinamiento lateral, como se ilustra en la Fig. 8. Apliquemos a oste elo mento una presión vertical total p en forma rápida y supongamos que las partículas sólidas y el agua son incompresibles. La presencia del agua requiere que no ocurra cambio volumótrico, por lo que se debe cumplir la ecua ción

$$\varepsilon_{x} = \varepsilon_{y} + \varepsilon_{z} = 0 \qquad (III-33)$$

Suponiendo que la arcilla es homogénea e isótropa, se tendrán las mismas E y / en todos los puntos y direcciones y la ecuación (III-33) so puodo oscribir

$$\left[\overline{a_{1}} - \mu(\overline{a_{1}} + \overline{a_{2}})\right] + \left[\overline{a_{2}} - \mu(\overline{a_{1}} + \overline{a_{2}})\right] + \left[\overline{a_{1}} - \mu(\overline{a_{2}} - \overline{a_{1}})\right] = 0$$
 (III-34)

os docir

(III-35)

 $(I-2M)(\overline{v_{x}}+\overline{v_{y}}+\overline{v_{z}})=0$

dondo $\overline{\mathfrak{T}_{\mathbf{x}}}$, $\overline{\mathfrak{T}_{\mathbf{y}}}$ y $\overline{\mathfrak{T}_{\mathbf{z}}}$ representan los esfuerzos efectivos debidos al esfuerzo p.

En el caso de materiales como la arcilla que son compresibles y

expansibles on mayor o monor grado, las relaciones de Poisson μ_c y \mathcal{M}_d son ambas distintas do 0.5, por lo que la ocuación (III-35) se reduce a

$$\overline{\sigma_{x}} + \overline{\sigma_{y}} + \overline{\sigma_{z}} = 0 \qquad (III-36)$$

Además se deben cumplir las condiciones

$$\sigma_{x} = \sigma_{y} = c \qquad \sigma_{z} = t \qquad (\text{III}-37)$$

Usando el símbolo u para ol exceso de presión hidrostática debido al esfuerzo p, las ecuaciones (III-37) se pueden escribir

$$\overline{5}_{5} + C = \overline{6}_{5} + C = 0 \qquad (III-38)$$

$$\overline{5}_{5} + C = 1$$

es decir

$$\overline{\sigma_z} = \overline{\sigma_y} = -\alpha \qquad (III-39)$$

$$\overline{\sigma_z} = \frac{1}{2} - \alpha$$

Sustituyendo estos valoros en la ecuación (III-36) so obtieno $u = \frac{p}{2}$ (111-40)

por lo que los esfuerzos efectivos tienon los valores

$$\overline{U_{x}} = \overline{U_{y}} = -\frac{1}{3}$$
(111-41)
$$\overline{U_{z}} = \frac{2}{3} \frac{1}{7}$$

Las ocuaciones (III-40 y 41) dan los esfuerzos efectivos y neutral en el elemento considerado al aplicar la presión p. Los esfuerzos efectivos son de compresión en sentido vertical y de tensión en sentido horizontal. La presión p ha sido tomada tanto por el agua intersticial como por la estructura sólida de la arcilla.

En el caso general de existir los 3 esfuerzos exteriores p_x,p_y, p_{z} , es fácil llegar a las ecuaciones siguientes

 $u = \frac{p_{x} + p_{y} + p_{z}}{p_{x} + p_{y} + p_{z}}$

 $\overline{\mathcal{O}_{x}} = \frac{1}{2} \left[\frac{1}{2$ 「二十二十八十八十八) · 「二= 二 [2 f2-(13+13)]

(111-43)

(III-42)

Estas ecuaciones pueden ser útiles al considerar la distribución inicial de esfuerzos en las pruebas de compresión simple y triaxiales de laboratorio al aplicar las cargas desviadoras, y probablemente tam bién en el caso de medios de arcilla saturada sujetos a cargas superficia les.

En el apóndice B se incluye la solución do este problema hacien do uso del cálculo tensioral, contenida en la Ref. 6.

			an a		
X	2.X.	2 TT - 1/2 2-X2	V77 X C X	erfa x	ŕ(x)
0.00	0.00	1.1284	90	1.0000	CVC?
0.05	0.10	1.1256	11.2560	0.9436	10.3124
0.10	0.20	1.1172	5.5860	0.8875	4.6985
0.15	0.30	1.1033	3.6777	0.8320	2.8457
0.20	0.40	1.0841	2.7102	0.7773	1.9329
0.25	0.50	1.0600	2.1200	0.7237	1.3963
0.30	0.60	1.0313	1.7188	0.6714	1.0474
0.35	0.70	0.9983	1.4261	0.6206	0.8055
0.40	0.80	0.9615	1.2019	0.5716	0.6303
0.45	0.90	0.9215	1.0239	0.5245	0.4994
0.50	1.00	0.8788	0.8788	0.4795	0.3993
0.55	1.10	0.8338	0.7580	0.4367	0.3213
0.60	1.20	0.7872	0.6560	0.3961	0.2599
0.65	1.30	0.7395	0.5688	0.3580	0.2108
0.70	1.40	0.6913	0.4937	0.3222	0.1715
0.75	1.50	0.6429	0.4286	0.2888	0.1398
0.80	1.60	0.5950	0.3719	0.2579	0.1140
0.85	1.70	0.5479	0.3223	0.2293	0.0930
0.90	1.80	0.5020	0.2789	0.2031	0.0758
0.95	1.90	0.4576	0.2408	0.1791	0.0617
1.00	2.00	0.4151	0.2075	0.1573	0.0502
1.10	2.20	0.3365	0,1529	0.1198	0.0331
1.20	2.40	0.2673	0.1114	0.0897	0.0217
1.30	2.60	0.2082	0.0801	0.0660	0.0141
1.40	2.80	0.1589	0.0567	0.0477	0.0090
1.50	3.00	0.1189	0.0396	0.0339	0.0057
1.60	3.20	0.0872	0.0272	0.0236	0.0036
1.70	3.40	0.0627	0.0184	0.0162	0.0022
1.80	3.60	0.0442	0.0123	0.0109	0.0014
1.90	3.80	0.0305	0.00803	0.00721	0.00082
2.00	4.00	0.0207	0.00517	0.00467	0.00050
2.10	4.20	0.0137	0.00326	0.00298	0.00028
2.20	4.40	0.0089	0.00202	0.00186	0.00016
2.30	4.60	0.0057	0.00124	0.00114	0.00010
2.40	4.80	0.0036	0.00075	0.00069	0.00006
2.50	5.00	0.0022	0.00044	0.00041	0.00003
2.60	5.20	0,0013	0.00025	0.00023	0.00002

16

2.70	5.40	0.0008	0.00015	0.00013	0.00002
2.80	5.60	0.0004	0.00007	0.00007	0.00001
2.90	5.80	0.0003	0.00005	0,00004	0.00001
3.00	6.00	0.0001	0.00002	0.00002	0.000012

Fig. 5. Tabla do la función $f(x) = \frac{1}{\sqrt{\pi}} \frac{e^{-x^2}}{x} - ette x$





Fig. 7. Volumen cúbico elemental a la profundidad z en una masa de arcilla saturada



Fig. 8.

8. Volumen cúbico elemental no confinado de arcilla saturada sometido a la presión exterior p

CAPITULO IV

APLICACION DE LA TEORIA AL CASO DE LAS GRIETAS EN EL LECHO DEL ANTIGUO LAGO DE TEXCOCO

Apliquemos ahora los resultados obtenidos en el capítulo anterior al caso de las grietas en el lecho del antiguo lago de Texcoco.

Las características físicas para la parte superior del depósito de arcilla son las siguientes, (Ref. 7).

$$S_{2} = 2.6$$

$$F = 9.6$$

$$R = 10^{-7} \operatorname{cm/seg} = 3.16 \operatorname{cm/smo} (1V-1)$$

$$C_{v} = 10^{-3} \operatorname{cm^{2}/seg} = 3.16 \operatorname{m^{2}/ano}$$

19

(IV-5)

La intensidad de evaporación media anual en el lugar es de 200 cm. (Ref. 8).

Con estos valores la constante C dada por la ecuación (III-6) resulta ser

$$\zeta = 0.06342 \ \text{M}_{\odot} / (\text{IV-2})$$

y la ecuación (III-5) puede escribirse

$$(1 = -6.342 Z F(x)^{K_{9}/c_{m^{2}}}, Z en m. (IV-3)$$

El parámetro adimensional x dado por la ocuación (III-8) resulta

sor

$$X = 0.2816 \frac{Z}{VE}$$
; Z en m. t en años. (IV-4)

Sustituyendo este valor en la ecuación (IV-3) obtenemos finalmen-

 \mathbf{to}

que da la tensión producida en el agua intersticial en el tiempo t y a la profundidad z.

U=-6.342 Z1 (0.2816 Z) Kg/cm2, Zun M, tenaños

En la Fig. 9 se presentan gráficas de u en función de la profundi dad para diferentes tiempos. Aplicando las ecuaciones (III-11 y 12) podemos encontrar la variación del nivel freático. Sustituyendo los valoros de keI_d ados anteriormento se obtiene la ecuación

$$f(x) = 0.016$$
 (IV-6)

La raíz de esta ecuación puede obtenerse gráficamente de la Fig. 6 dando

$$x_{a} = 1.20$$
 (IV-7)

Con este valor de X_c y el de C_y contenido en (IV-1) se obtiene finalmento

$$Z_0 = 4.6\sqrt{E} m, t en o \pi ue.$$
 (IV-8)

La expresión (IV-8) expresa que el nivel freático habrá descend<u>i</u> do 4.6 m. en el primer año de evaporación superficial y 9.2 m. a los 4 años de dicho proceso.

Con el objeto de valuar los esfuerzos horizontales, supongamos además que en la ecuación (III-32) la constante $K_0=0.5$ y los valores de \mathcal{M}_c y \mathcal{M}_d son tales que

$$\frac{\mathcal{M}_{d}}{1-\mathcal{M}_{d}} = \frac{\mathcal{M}_{c}}{1-\mathcal{M}_{c}} = 0.5 \tag{IV-9}$$

El valor de $\zeta_{n_1}^{\dagger}$ con los datos (IV-1) resulta ser 0.16 $T/m^3 = 0.000160 \frac{Kg}{cm^3}$.

Sustituyendo estos valores en la ecuación (III-32) se tiene fina<u>l</u> mente

En la Fig. 10 se han trazado las gráficas del primer y segundo tórminos de la expresión anterior.

Se observa que para t = 1 año, pueden existir tensiones hasta la profundidad de 6 m, y para t = 4 años, hasta los 12 m, por lo que las grie-

tas se abrirán hasta dicha profundidad.

Es interesante hacor notar que la profundidad que interesa la grieta es mayor que la profundidad del nivel freático; esto será así en todo caso donde $K_0 \chi_m^4 < \chi_m^4$

En las Figs.ll a 16 aparecen diferentes fotografías de las grietas en el lecho del antiguo lago de Toxcoco.



22

Fig 9. Gráfica de las tensiones neutrales inducidas por evaporación superficial en función de la profundidad a distintos tiempos en la arcilla saturada del lecho del antiguo tago de Texcoco.





23

tiempos en la arcilla saturada del lecho del antiguo lago de Texcoco.

.



Fig. 11. Fotografía aérea de una retícula de grietas localizada cerca del evaporador helicoidal "El Caracol".



Fig. 12. Fotografía de una grieta localizada entre las pistas del Aeropuerto Central.

•

.



Fig. 13. Fotoe

Fotografía de una grieta localizada entre las pistas del Aer<u>o</u> puerto Central. El agua de lluvia inundó el pozo a cielo abierto excavado posteriormente a la formación de ella.





Fig. 14. Fotografía de cerca de una grieta entre las pistas del Aeropuerto Central que muestra derrumbes en las paredes de ella.







Fig. 16. Fotografía de una casa habitación afectada por una grieta localizada en la Col. Panamericana.

CAPITULO V

PUNTOS PRINCIPALES QUE REQUIEREN INVESTIGACION

Los puntos que requieren investigación se refieren principalmente a encontrar las discrepancias entre el fenómeno real y el teórico por evaluación de las desviaciones que se presenten en las distintas hipótosis simplificatorias consideradas en el análisis, introduciendo en la teoría, en caso necesario, los factores necesarios para disminuir los errores cometidos.

Las hipótesis consideradas on ol análisis son las siguientes:

27

1. Hipótosis de la consolidación unidimonsional.

- a) Suelo homogéneo e isótropo.
- b) Agua y suelo incompresibles.
- c) Suelo totalmente saturado.
- d) Variación de la relación de vacíos suficientemente peque ña de tal manera que un cierto valor de z pueda supenerse constante durante todo el proceso de consolidación.
- e) k, a_v, c_v constantos duranto todo el proceso de consolidación.

Estas hipótesis han sido discutidas ampliamento (Ref. 5) pudiéndose afirmar que la concordancia entre los resultados teóricos y las observaciones reales ha sido bastante buena para la mayoría de las arcillas cua<u>n</u> do éstas están sujetas a cargas no muy grandos. En nuestro caso, las presiones a que puede estar sometido el suelo son mayores que las considerados comunmente en el cálculo de asentamientos, por lo que es de esperarse que las variaciones en e, k, a_v y c_v sean importantes y puedan afectar los re-

sultados teóricos obtenidos.

2. I constante durante todo el proceso de consolidación.

Aparte de las variaciones diarias de I_0 y las debidas à las est<u>a</u> ciones del año, la intensidad de evaporación disminuye al aumentar la tensión del agua intersticial. Un análisis más real debe tomar en cuenta estos factores.

3. Continuidad en el agua intersticial $(U > U_{d})$ durante todo el proceso de consolidación.

En muchos suelos la zona de saturación total contiene una cierta cantidad de gas libre (comunmente aire) en estado discontinuo. Terzaghi (Ref. 9) distingue dos tipos de partículas gaseosas: burbujas y vacíos, las primeras son las que están totalmente rodeadas de agua y las segundas son aquellas cuya frontera consiste en meniscos independientes separados entre sí por superficies de partículas sólidas.

A una temperatura dada la presión del gas en una burbuja dependo exclusivamente del peso de gas contenido en ella y del esfuerzo en el agua, mientras que la presión en un vacío depende tambión del acomodo de las partículas sólidas que lo rodean.

Suponiendo que el poso dol gas en la burbuja os indopendiento del estado de esfuerzos en el agua, Terzaghi encuentra la siguiente ecuación que relaciona la magnitud de la burbuja con el esfuerzo en el agua

$$l = \frac{V_{0}^{2}}{V^{2}} \left(l_{0} + \frac{2V_{0}}{V_{0}} \right) - \frac{2T_{0}}{7}$$
(V-I)

dondo

(V-2)

Asímismo, Terzaghi encuentra que para

 $T = T_i = \int_{OV} \sqrt{\frac{10U_0}{27_c}} + 1$

la volocidad do incromento del radio de la burbuja llega a ser igual a infinito. En este caso la presión real U, en el agua es

$$U_1 = \frac{1}{2} \frac{T}{T_1}$$
 (V-3)

y la prosión hidrostática correspondiente es

$$(V-4)$$

Tan pronto como la presión hidrostática en el agua toma el valor $U_{N,i}$ la burbuja se expande hasta convertirse en un vacío de la magnitud del hucco entre las partículas sólidas del suelo.

Al desarrollarse tensiones en el agua, las partículas gaseosas mayores se expanderán a vacíos y al crecor la tensión continuará este fen<u>ó</u> meno en las partículas menores. La tensión requerida para iniciar este pr<u>o</u> ceso depende del estado inicial de esfuerzos en el agua y del tamaño de las partículas gaseosas más grandes.

Para valores de U_o cercanos a una atmósfera y de τ_o monores de 10^{-4} cm la expresión (V-2) puede escribirso

$$\gamma_{1}^{*} = 27_{0}$$
 (V-5)

y la expresión (V-3) toma el valor

$$(l_{1} = -\frac{2l_{2}}{2l_{0}})$$
 (V-6)

Como $T_s = 0.076 \text{ gr/cm}$ la expressión (V-6) puede escribirso $U_1 = -\frac{0.05}{T_0} \frac{9V_{cm}^2}{r_0}$, to en cm (V-7)

Tomando en cuenta, en nuestro caso, que el tamaño de las partículas sólidas de la arcilla del lecho del antiguo lago de Texcoco son del orden de 0.1 μ =10⁻⁵cm. (Ref. 7), consideremos que las burbujas mayores que contiene son de este mismo orden de magnitud con lo que resulta ($l_i=-5$ Kg/cm² es decir, una tensión hidrostática de 6 Kg/cm² y las burbujas mayores dupl<u>i</u> carán aproximadamente su diámetro, antes de convertirse en vacíos, por lo

que el volumen gaseosos si apenas se duplicará.

Para burbujas menores de 10^{-5} cm.; el valor de la tensión en el agua requerido para iniciar el proceso de formación de vacíos crecerá inversamente proporcional al radio inicial de ellas. Es interesante observar que el momento en que principia el proceso de conversión de burbujas a vacíos, puede considerarse como la inicia ción de la pérdida de continuidad en el agua.

Para la formación de las grietas de tensión analizadas en este trabajo es necesario no se haya iniciado la formación de vacíos o, al menos, que no esté muy avanzado. Una vez iniciado el proceso de convorsión de burbujas a vacíos, se iniciará lo que podría denominarse verdadero agri<u>e</u> tamiento por secado, el cual progresará al aumentar los vacíos debido a los esfuerzos de tensión generados localmente en la estructura sólida de la arcilla por los meniscos formados.

Según lo expresado anteriormente, los suelos que contengan alto contenido gaseoso tendrán menor capacidad para desarrollar grietas de tensión, entre éstos podrían contarse las arcillas orgánicas. Además la temperatura probablemente juega un papel importante en este fenómeno.

Por otra parte, se considera que $-U_{w_l} = -(U_l - f_{tt})$ es menor que la presión requerida para llevar a una arcilla a su límite de contracción, es decir, que la parte final del proceso de contracción ocurre con un alto contenido volumétrico gaseoso. Este aspecto requiere investigación experimental.

En el caso de las arcillas del valle de México, suponiendo que el diámetro mínimo de los poros es del mismo orden de magnitud que las par tículas sólidas de arcilla (10^{-5} cm.) resulta una presión capilar potencial de 30 Kg/cm², valor que parece razonable al considerar que muestras consolidadas en el laboratorio a una presión de 20 Kg/cm² muestran una con tracción adicional al exponerlas al secado.

30

La influencia que tiene la preconsolidación y el efecto de repetición de carga en los valores de E y U es uno de los puntos que más campo ofrece a la investigación experimental. Como este aspecto está relacionado intimamente con la consolidación y las pruebas triaxiales de laboratorio, los valoros que se obtengan de pruebas realizadas para el efecto se verán afectados por el aún incompleto conocimiento del verdadero comportamiento de la arcilla en dichos procesos. Las pruebas triaxiales deberán ir acompañadas de mediciones precisas de presiones neutrales del agua intersti--cial y deberá contarse con un mejor conocimiento sobre la migración del agua y evolución del estado de esfuerzos efectivos y neutrales en las pru<u>e</u> bas rápidas consolidadas al aplicar los esfuerzos desvicdores. Se antici-pa que dichos experimentos podrán dar resultados confusos si no se analizan e interpretan correctamente.

Los valores de E y μ no son independientes del coeficiente de reducción volumétrico m_V . La relación que los liga puede obtenerse con las siguientes consideraciones.

En una prueba de consolidación unidimensional se tiene confinamiento lateral, por lo que

$$\varepsilon_{\chi} = \varepsilon_{\chi} = \frac{1}{E} \left[\overline{\sigma_{\chi}} - \mu \left(\overline{\sigma_{\chi}} + \overline{\sigma_{\chi}} \right) \right] = 0 \qquad (V-8)$$

ya que $\overline{J_x} = \overline{V_y}$. Por lo tanto, se debe cumplir la relación

$$\overline{T}_{x} = \overline{0}_{y} = \frac{\mu}{I - \mu} \overline{0}_{z}$$
(V-9)

La deformación unitaria $\mathcal{E}_{\mathbf{Z}}$ es igual a

$$\mathcal{E}_{2} = \frac{1}{E} \left[\overline{\sigma}_{2} - 2 \mu \overline{\sigma}_{x} \right] = -\frac{\overline{\sigma}_{2}}{L} \left[1 - \frac{2 \mu^{2}}{1 - \mu} \right]$$
(V-10)

El coeficiente de reducción volumétrico está dado por

$$m_{\nu} = \frac{G_{\nu}}{I + e} = \frac{Ae}{I + e} \frac{I}{\overline{\sigma_z}} = \frac{\varepsilon_z}{\overline{\sigma_z}}$$
(V-11)

Sustituyendo en (V-11) el valor de \mathcal{E}_z dado por (V-10) se obti<u>e</u>

ne

(V-12)

Como el valor de μ es menor de 0.5, el producto Em_V resulta ser siempre menor que la unidad. Para meteriales incompresibles (μ =0.5) el valor de m_V es nulo y para materiales con valor de μ =0, el coeficiente de reducción volumétrico resulta ser igual al inverso del módulo de elast<u>i</u> cidad. Se considera que, por el presente, la ocuación (V-12), más que para obtener \mathcal{M} a partir de \mathcal{E} y \mathcal{M}_{V} , puede ser útil para verificar los valores experimentales de \mathcal{E} y \mathcal{M}_{V} , pues acota a la unidad el valor del producto de ellos.

En la investigación de $E y \mu$ seguramente llegarán a definirse diversos $E y \mu$ aparentes. Primeramente se tendrán 2 grupos: los correspondientes al período de carga y los del período de descarga, y cada grupo podría constar de 6 elementos: los correspondientes a cada prueba de compresión triaxial de laboratorio. Estas definiciones serán análogas a las de "ángulo de fricción y cohesión aparentes" en las pruebas enumeradas.

Por otra parte, en la expresión (III-32) no se incluye la resis tencia a la tensión que pudiera considerársele a la arcilla por efecto de "verdadera cohesión" y que pudiera tener un valor no despreciable en arcillas pre-consolidadas. Este factor deberá tenerse en cuenta al considerar la profundidad interesada por las grietas.

La frecuencia de la formación de grietas en algunas zonas del lecho del lago de Texcoco parece ser de una vez cada 3 ó 4 años. El hecho de que no se formen todos los años parece tener explicación en los valores de los parámetros de la ecuación (III-32). Debido a la preconsolidación de la arcilla superficial por períodos de evaporación anteriores, K_0 puede tener un valor grande y puede llegar a requerirse un lapso de dos o más años para que el valor de f(x) logre hacer que el segundo término de dicha expresión iguale al primero. A este respecto podría realizarse una investiga ción experimental en un área previamente escogida y preparada para someterse a evaporación e inundarla para forzar el agrietamiento.

El agrictamiento parece también afectar zonas que prácticamente están constantemente bajo el agua. Dicho aspecto deberá investigarse tanto teórica como experimentalmente.

CAPITULO VI RESUMEN Y CONCLUSIONES

En este trabajo se presenta una teoría de las grietas de tensión que se forman en algunas zonas del valle de México al iniciarse la temporada de lluvias cada año. El proceso del agrietamiento se atribuye a los esfuerzos horizontales de tensión inducidos en la estructura sólida del suelo por la anulación de la tensión neutral, producida por una fuerte y prolongada evaporación, al depositarse una lámina de agua superficial.

El trabajo consta de 6 capítulos (incluyendo éste) y 3 apéndices. El capítulo I contiene una breve descripcción del agrietamiento. En el capítulo II se expone una analogía del proceso de evaporación superficial y del efecto producido en el suelo por la anulación de las tensiones neutrales.

El capítulo III contituye la parte esencial del trabajo. Este capítulo contiene la solución analítica del problema. Las hipótesis principales consideradas en la resolución fueron las siguientes:

1. Las hipótesis de la consolidación unidimensional;

- 2. Intensidad de evaporación constante;
- 3. Continuidad en el agua intersticial;
- 4. Arcilla normalmente consolidada.

Con estas hipótesis se encontraron las tensiones neutrales producidas por la evaporación superficial en un medio arcilloso semi-infinito, las cuales están dadas por la ecuación (III-4) o por su equivalente, las ecuaciones (III-5 a 8). La evolución del nivel freático durante el proceso de evaporación está dada por la expresión (III-12). Los esfuerzos efecti-

vos generados por la evaporación sobre la estructura sólida de la arcilla están dados por las expresiones (III-19 y 20). Al anular las tensiones neutrales debidas a la evaporación superficial se inducen los esfuerzos efectivos dados por las expresiones (III-29 y 30), los que superpuestos a los anteriores dan el estado final de esfuerzos efectivos expresados por las ecuaciones (III-31 y 32). Las expresiones (III-42 y 43) dan el estado de esfuerzos neutral y efectivos en un elemento de arcilla sujeto a presiones exteriores, haciéndose notar la utilidad que pueden tener en la di<u>s</u> tribución de esfuerzos efectivos y neutrales en un medio arcilloso.

El capítulo IV contiene una aplicación de la teoría al caso de las grictas en el lecho del antiguo lago de Texcoco. Las figuras 9 y 10 muestran las tensiones neutrales debidas al proceso de evaporación y las tensiones horizontales efectivas inducidas al depositarse una lámina de agua superficial. Las figuras 11 a 16 contienen fotografías que muestran diversos aspectos del agrietamiento.

El capítulo V contiene una discusión de las hipótesis consideradas en el análisis y de los puntos principales que requieren investigación. En la sección 3 de este capítulo se hace una distinción de las gri<u>e</u> tas de tensión de las comunmente conocidas como grietas por secado. En la sección 4 se anota la importancia que puede tener el efecto de pre-consol<u>i</u> dación y su influencia en los valores del módulo de elasticidad y relación de Poisson de una arcilla saturada.

Los apéndices A y B contienen soluciones analíticas de los problemas considerados en las secciones 1 y 3 del capítulo III respectivamente y el apéndice C contiene una lista de la notación y definiciones usadas en los primeros 4 capítulos del trabajo.

APENDICE A

SOLUCION DEL PROBLEMA CON VALORES EN LA FRONTERA CORRESPONDIEN-TE A LA CONSOLIDACION UNIDIMENSIONAL EN UNA MASA SEMI-INFINITA DE ARCILLA SATURADA POR EFECTO DE EVAPORACION SUPERFICIAL.

Se obtendrá la solución de este problema por el método de la transformada de Laplace, denotando por u la transformada de u.

Multiplicando la ecuación (III-1) por e^{-pt}e integrando respecto a t de O a ... se obtiene

 $C_{v} \int_{0}^{\infty} e^{-t^{2}} \frac{\partial^{2} u}{\partial z^{2}} dt = \int_{0}^{\infty} e^{-t^{2}} \frac{\partial u}{\partial t} dt \qquad (A-1)$

pero

$$\int_{0}^{\infty} e^{-tt} \frac{\partial^{2} u}{\partial z^{2}} dt = \frac{\partial^{2}}{\partial z^{2}} \int_{0}^{\infty} u e^{-tt} dt = \frac{\partial^{2} u}{\partial z^{2}}$$
(A-2)

e, integrando por partos

$$\int_{0}^{\infty} e^{-pt} \frac{\partial u}{\partial t} dt = \left[u e^{-pt} \right]_{0}^{\infty} + p \int u e^{-pt} dt = p \overline{u}$$
(A-3)

ya que el término en paréntesis rectangular se anula para t=0 por la condi ción inicial (III-3) y para t= ∞ debido al factor exponencial.

Por lo tanto la ecuación (III-1) se reduce a

$$C_{y} \frac{\partial^{2} \overline{\partial}}{\partial z^{2}} = p \overline{\partial}$$
 (A-4)

Tratando la condición de frontera (III-2) en forma similar, se

obtione

$$\int_{0}^{\infty} e^{-pt} \frac{\partial u}{\partial z} dt = \frac{Ledin}{R} \int_{0}^{\infty} e^{-pt} dt, \quad z=0 \quad (A-5)$$

es decir

$$\frac{\partial \overline{\mathcal{U}}}{\partial z} = \frac{Le\delta_w}{k} \frac{1}{p} \Rightarrow \overline{z} = 0 \qquad (A-6)$$

La solución de (A-4) que satisface (A-6) y para la que \overline{u} permanece finita cuando z tiende a infinito es

$$\overline{l} = -\frac{\overline{I_e} \mathcal{J}_{iv}}{\overline{k}} \frac{e^{-\frac{q}{2}}}{pq}$$
(A-7)

donde

q2=-2-

Do una tabla de transformadas (Ref. 10), se encuentra que la función antitransformada de la ecuación (A-7) es

$$l = -\frac{I_e \chi_w}{R} \left[2 \left(\frac{c_v t}{\pi} \right)^{1/2} e^{-\frac{Z^2}{4c_v t}} - 2 er f_c \frac{Z}{2v c_v t} \right]$$
 (A-8)

dondo

 \mathbf{y}_{i}

$$ertc z = 1 - erf z \tag{4-9}$$

$$erf z = \frac{2}{\sqrt{\pi}} \int_{0}^{z} e^{-\eta^{2}} d\eta$$
 (4-10)

Es fácil verificar que (A-8) satisface (III-1), (III-2) y (III-3) y que es, por lo tanto, la solución requerida del problema considerado.

APENDICE B

SOLUCION DEL PROBLEMA CORRESPONDIENTE A LA OBTENCION DE LOS ES-FUERZOS GENERADOS POR FUERZAS EXTERIORES EN UNA MASA DE ARCILLA SATURADA NO CONFINADA HACTENDO USO DEL CALCULO TENSORIAL,

Consideremos que un elemento de arcilla saturada se sujeta brus camente a los esfuerzos totales \mathcal{Z}_{ij} . Representando por $\overline{\mathcal{L}}_{ij}$ y por (i los esfuerzos efectivos y neutral producidos por \mathcal{Z}_{ij} , la relación entre los esfuerzos totales y los efectivos se puede escribir

$$\mathcal{C}_{ij} = \mathcal{C}_{ij} + \mathcal{O}_{ij} \mathcal{U} \tag{B-1}$$

donde d_{ij} es la delta de Kronecker definida por

 $d_{ij} = 1$ si i = j $d_{ij} = 0$ si $i \neq j$ (B-2)

Las deformaciones unitarias \mathcal{E}_{ij} debidas a los esfuerzos $\overline{\mathcal{E}}_{ij}$ están dadas por la expresión (Ref. 11)

$$E \mathcal{E}_{ij} = (I + M) \overline{\mathcal{E}}_{ij} - M \mathcal{O}_{ij} \overline{\mathcal{E}}_{KK}$$
(B-3)

donde E y μ son el módulo de elasticidad y la relación de Poisson respect<u>i</u> vamente, relativos a la estructura del material sólido de la arcilla.

La deformación volumótrica unitaria $\frac{\Delta V}{V}$ del elemento está dada

por

$$\frac{\Delta V}{V} = \mathcal{E}_{KK}$$

Suponiendo que las partículas y el agua son incompresibles, al cambiar bruscamente los esfuerzos exteriores en una masa de arcilla totalmente saturada, los esfuerzos iniciales generados deberán ser los correspon diontes a una deformación volumétrica nula para todo elemento de la masa de suelo.

Por consiguiente doborá cumplirse la ecuación

En = (1+M) Bid - M die BKR = 0

lo que conduce a

.

(1-2,M) Gin = 0

.

(B-6)

(B-5)

En el caso de materialos compresibles, se debe tener por lo tan

to

$$\overline{G}_{ii} = \overline{G}_{ii} - \overline{G}_{ii} = 0 \tag{B-7}$$

de donde

$$U = \frac{\overline{Gic}}{\overline{C}}$$
(B-8)
$$\overline{C}_{ij} = \overline{C}_{ij} - \frac{\overline{Gic}}{\overline{C}}$$
(B-9)

APENDICE C

DEPFI

NOTACION Y DEFINICIONES

Las dimensiones de las distintas cantidades en la lista siguion te aparecen en el sistema c.g.s. Cuando en el texto se usa otro sistema se anotan las unidades explícitamento. Sólo se incluyen los símbolos y d<u>e</u> finiciones usados en los capítulos I al IV.

SIMBOLO	NOMBRE	DIMENSIONES
C	Constante definida por (III-6)	gr/ _{cm} 3
C	Coeficiente de consolidación	cm^2/scg
E	Módulo de elasticidad de la estructura sólida de la arcilla	gr/ _{cm} 2
c=2.7182	Base de logaritmos naturales (Cap.III)	Abstracto
e	Relación de vacíos (Cap.IV)	Abstracto
Ic	Intensidad de evaporación	cm/sog
k	Coeficiente de permeabilidad	cm/seg
с К	Coeficiente de presión en reposo	Abstracto
p	Presión vertical total	$\mathrm{gr/}_{\mathrm{cm}}^2$
^p x ^{,p} y ^{,p} z	Presiones exteriores en la dirección de los ejes coordenados x, y, y z, respectivamente	gr/cm^2
t	Tiempo	seg
u	Exceso de presión hidrostática	$\mathrm{gr/}_{\mathrm{cm}}^2$
U _h	Presión hidrostática	$\mathrm{gr/}_{\mathrm{cm}}^2$
-u _o	Tensión máxima que puede desarrollarse en el agua intorsticial sin que ósta pierda su co <u>n</u> tinuidad	$gr/_{cm}^2$
$U_{\rm T} = U + U_{\rm h}$	Presión neutral	$\mathrm{gr/}_{\mathrm{cm}}^2$

39

х, у, 2 х х_о

Ejes coordenados horizontales y vertical re<u>s</u> pectivamente

Parámetro adimensional definido por (III-8) Raíz de la ecuación (III-11) Abstracto Abstracto

 \mathbf{cm}

	SIMBOLO	NOMBRE	DIMENSIONES
· ·	z o dim	Profundidad dol nivel freático Peso específico de la arcilla saturada	cm gr/ _{cm} 3
	Ym	Peso específico sumergido de la arcilla satu- rada	gr/ _{cm} 3
20	In	Poso específico del agua	gr/ _{cm} 3
	$\mathcal{E}_{X,\mathcal{E}_{Y},\mathcal{E}_{Z}}$	Deformaciones unitarias en la dirección de los ejos coordenados x,y, y z respectivamento	Abstracto
	μ	Relación de Poisson de la estructura sólida de la arcilla	Abstracto
•	μ _c	Relación de Poisson de la estructura sólida de la arcilla durante el proceso de carga	Abstracto
	μa	Relación de Poisson de la estructura sólida de la arcilla durante el proceso de descarga	Abstracto
	TT=3.1415	Relación de la circunferencia al diámetro en un círculo	Abstracto
	$\sigma_{\lambda}, \sigma_{\gamma}, \sigma_{Z}$	Esfuerzos normales totales en la dirección de los ejes coordenados x,y, y z respectivamente	$\mathrm{gr/_{cm}^2}$
	$\overline{\sigma_x}, \overline{\sigma_y}, \overline{\sigma_z}$	Esfuerzos normales efectivos en la dirección de los ejes coordenados x,y, y z respectivamente	$\mathrm{gr/_{cm}^2}$
	$\overline{\sigma}_{x_1}, \overline{\sigma}_{y_1}, \overline{\sigma}_{z_1}$	Esfuerzos normales efectivos al final de un pe- ríodo de evaporación	$\mathrm{gr/_{cm}^2}$
· · · · ·	Oxz, Oyz, Ozz	Esfuerzos normales efectivos inducidos al anu- lar el exceso de presión hidrostática	gr/ _{cm} 2
	$\overline{\mathcal{O}}_{x3}, \overline{\mathcal{O}}_{y3}, \overline{\mathcal{O}}_{z3}$	Esfuerzos normales efectivos producto de la su perposición de los estados 1 y 2 anteriores	$\mathrm{gr/}_{\mathrm{cm}}^{2}$

AGRADECIMIENTO

El prosente trabajo que se presenta como Tesis Decteral es el resultado de estudios o investigaciones realizados durante varios años que comprenden: un año de estudios de maestría (septiembre de 1952 a junio de 1953) en la Universidad de Harvard como becario del Departamente de Estado de los Estados Unidos de Norte América, y un año de estudios dectorales (septiembre de 1953 a junio de 1954) en la misma universidad efectuado con una beca pareial de la propia universidad y a una complementaria etergada durante dicho período per el Instituto Nacional de la Investigación Científica. Posteriormente el autor concibió e inició las investigaciones de este trabajo siendo investigador del Institute de Ingeniería de la U.N.A.M., para continuarlas y terminarlas al estar a cargo de la Oficina de Mecánica de Suelos, Departamente de Ingeniería de Suelos, de la Dirección General de Proyectos y Laboratorios de la S.O.P. y ser profesor de medio tiempo en la División del Dectorado de la Facultad de Ingeniería de la U.N.A.M.

Agradocimiento especial merecen: el Dr. Arthur Casagrando, Profosor do Mocánica do Suelos y Cimentaciones en la Universidad de Harvard, por la instrucción básica recibida y su interés para efectuar en Harvard estudios dectorales; el Dr. Naber Carrillo, Ex-Rector de la Universidad Nacional Autónoma do Móxice, por su apoyo para salir al extranjore a realizar dichos estudios y por las erientaciones recibidas sobre este interesante t<u>e</u> ma; los Ings. Raúl J. Marsal y Marces Mazari, investigadores del Instituto de Ingeniería de la U.N.A.M., por sus comunicaciones personales sobre el agrietamiento en el valle de Móxice; el Dr. F. E. Richart, Jr., Profesor de Ingeniería Civil en la Universidad de Florida, por sus comentarios y sugestiones sobre el artículo del autor presentado al Primer Congreso Panamoricano de Mocánica de Suelos y Cimentaciones celebrado en Méxice, D. F., on septiembre de 1959; el Dr. Leonardo Zeevaert, Ingeniero consultor y Profesor de Mocánica de Suelos y Cimentaciones en la Facultad de Ingeniería de

la U.N.A.M., por su crítica constructiva y sugostionos que condujeron a una rovisión de la sección 2 del capítulo III de este trabajo y, por último, el Dr. Emilio Resemblueth, Director del Instituto de Ingeniería de la U.N...M., por la revisión del manuscrito de esta tesis.

REFERENCI.S

- Carrillo Nabor. Comunicación personal sobre sus conferencias en el 1. Congreso Científico Mexicano, 3er. Contenario Universidad Nacional, Móxico, D. F., 1951; en la Universidad de Harvard, Cambridge Mass., 1951 y en el Centenario de la Sociedad Americana de Jagenieros Civi les (A.S.C.E.), Chicago Ill., 1952.
- 2. Zeevaert Leonardo. Estudio de Mecánica de Suelos y Recomendaciones para el Diseño y Construcción de la Cimentación de las Torres para la Linea de 85 K.V. Cerro Gordo-Los Reyes propiedad de la Compañía de Luz y Fuorza Motriz, S. A. Móxico, D. F., julio 30 de 1951.
- 3. Hiriart Fornando, Marsal Raúl J., Cruishank Gerardo, Key Fornando. Contribución de la Comisión Federal de Electricidad a la Solución del Problema de Abastecimiento de Agua a la Ciudad de México. Noviembre de 1952. Pags. 12 a 13 y 23 a 26.
- Marsal Raúl J. y Mazari Marcos. El Subsuelo de la Ciudad de México. 4. Parte C. Comportamiento de las Cimentaciones. Instituto de Ingenicría. U.N.A.M. México, D. F., febroro de 1960. Pags. 459 a 461.
- Terzaghi Karl. Erdbaumechanik. Viena, 1925. 5.
- Juárez Badillo Eulalio. Teoría de Grietas de Tensión. Primer Con-6. greso Panamericano de Mocánica de Suelos y Cimentaciones. México, D. F., septiembre de 1959.
- Marsal Raúl J. y Mazari Marcos. El Subsuelo de la Ciudad de México. 7. Parte A. Estratigrafía y Propiedades. Instituto de Ingeniería. U.N.A.M. México, D. F., septiembro do 1959. Pags. 241 a 308.

Comisión Hidrológica de la Cuenca del Valle de México. Boletín Hi-8. drológico Nº. 1. Recopilación de datos mensuales del valle de Méxi Pags. 81 a 87. 00.

- 9. Terzaghi Karl. Theoretical Soil Mechanics. London: Chapman and Hall, Limited; John Wiley and Sons, Inc. New York; 1951. Art. 112. Pags. 305 a 308.
- 10. Crank J. "The Mathematics of Diffusion". Oxford at the Clarendon Press. 1956. Pag. 327.
- 11. Sokolnikoff I. S. Mathematical Theory of Elasticity. Mc Graw-Hill Book Company, Inc. 1946. Pag. 70.