TABLA DE CONTENIDO

Capítulo I	1
INTRODUCCIÓN	1
1.1 Exposición del Problema	1
1.2 Objetivos	2
1.2.1 Objetivo General	2
1.2.2 Objetivos específicos	2
1.3 Hipótesis de trabajo	2
1.4 Antecedentes Generales	3
1.4.1 Antecedentes geológicos	3
1.4.2 Tectónica regional y local	6
1.4.3 Marco Geomorfológico	7
1.4.3.1 Características hidrológicas	10
1.4.4 Contexto y variabilidad océano-climática actual de la costa se Chile	miárida de 11
1.4.4.1 Climatología y meteorología general	12
1.4.4.2 Circulación atmosférica y oceanográfica de gran escala	13
1.4.4.3 Sistema de la Corriente de Humboldt	19
1.4.4.4 Surgencia y transporte de Ekman	20
1.4.4.5 Variaciones globales del nivel del mar	21
CAPITULO II	23
SITIO Y METODOLOGÍA	23
2.1 Bahías de Tongoy y Guanaqueros	23
2.2 Metodología	25
2.2.1 Análisis sedimentológico	25
2.2.1.1 Análisis de imágenes radiográficas	25
2.2.1.2 Granulometría Láser	26
2.2.1.3 Geocronología	31
2.2.1.4 Análisis sedimentológico óptico	34
2.2.2 Análisis sismoestratigráfico	35
2.2.2.1 Teoria de la sísmica de reflexión	35
2.2.2.2 Facies y Ambientes de Plataforma	38
2.2.2.3 Facies y reflectores sísmicos	39
2.2.2.4 Mapeo de facies sísmicas	42

CAPITULO III	43
3.1 SISMO-ESTRATIGRAFÍA DE LAS BAHÍAS DE TONGOY Y GUANAQUEROS.	.43
3.1.1 Descripción general de la zona de estudio	.43
3.1.2 Unidades sismoestratigráficas	.44
3.1.2.1 Bahía de Tongoy	.45
3.1.2.1.1 Facies del substrato acústico masivo	.45
3.1.2.1.2 Substrato acústico estratificado y plegado	.46
3.1.2.1.3 Substrato acústico estratificado subhorizontal	.47
3.1.2.1.4 Facies caóticas	.48
3.1.2.1.5 Síntesis e interpretación del estudio sismoestratigráfico	.55
3.1.2.1.6 Tectónica de la plataforma continental superior de la bahía Tongoy	de .56
3.1.2.2 Bahía de Guanaqueros	.57
3.1.2.2.1 Substrato acústico masivo	.57
3.1.2.2.2 Substrato acústico estratificado y plegado	.57
3.1.2.2.3 Substrato acústico estratificado subhorizontal	.58
3.1.2.2.4 Síntesis e interpretación de las unidades sismoestratigráficas de bahía de Guanaqueros	∍ la .65
CAPITULO IV	67
REGISTRO SEDIMENTARIO MARINO DE TONGOY Y GUANAQUEROS (30°S)	.67
4.1 Descripción general de la zona de extracción de los testigos	.67
4.2 Testigo TK2	.68
4.2.1 Descripción	.70
4.2.1.1 Resultados de Imagenología	.70
4.2.1.2 Resultados de Difracción de rayos X (DRX)	.70
4.2.1.3 Resultados del Análisis sedimentológico	.71
4.2.1.4 Resultados de granulometría	.76
4.2.2 Interpretación	.79
4.3 Testigo GUK1	.83
4.3.1 Descripción	.85
4.3.1.1 Resultados de Imagenología	.85
4.3.1.2 Resultados de Difracción de rayos X	.85
4.3.1.3 Resultados de análisis sedimentológico	.85
4.3.1.4 Resultados de granulometría	.90
4.3.2 Interpretación	.95
4.4 Correlación testigo TK2 vs GUK1	.98

CAPITULO V101
DISCUSIÓN GENERAL101
5.1 Sismo-estratigrafía y el paleo-relieve101
5.1.1 Evolución geomorfológica de las bahías de Tongoy y Guanaqueros desde el Último Máximo Glacial101
5.1.2 Actividad cuaternaria de la Falla Puerto Aldea105
5.2 Implicancias paleohidrológicas del registro sedimentario108
5.2.1. Representatividad del registro sedimentológico de los testigos108
5.2.2 Variables océano-climáticas asociadas a los cambios sedimentológicos de los testigos TK2 y GUK1113
5.3 Perspectivas118
CAPITULO VI
CONCLUSIÓN119
BIBLIOGRAFÍA122
ANEXOS
Anexo A: Estratigrafía sísmica y evidencias submarinas de tectónica activa en la falla Puerto Aldea, Tongoy, IV Región de Coquimbo, Chile
Anexo B: Variabilidad de los elementos Si, Ti, K y Fe en TK2 y GUK1 137

ÍNDICE DE FIGURAS

Figura 1 Mapa geológico del área de Tongoy. Qa: Depositos aluviales; Qc: Depósitos coluviales; Qr: Regolito; TQCc: Formación Coguimbo; Jv: Formación Algarrobal; Tit: Unidad Talinay; Jpo: Unidad Puerto Oscuro; Kg1a, Kg1b, Kg2, Kg6, Kg7: Granitoides del Cretácico temprano; Ki: Intrusivos riolitas; Pzch: Complejo Metamorfico del Choapa; Linea gruesa: falla normal Puerto Aldea (tomado de Le Roux et al., 2006). *Solo se Figura 2 Perfil esquemático transversal a la cuenca cenozoica. Fuente: Emparan y Figura 3 A la izquierda contexto geotécnico de la costa semiárida de Chile. Modificado de Saillard et al., (2009). A la derecha, contexto geomorfológico general con las Figura 4 Rasgos geomorfológicos del área de Tongoy. Tomado de Saillard et al. (2008). Figura 5 Terrazas marinas y paleocostas en el área de Tongoy. A) Mapa geomorfológico de la bahía de Tongoy. Lineas: Azul, terraza marina T1; Amarilla, terraza marina T2; Morada, terraza marina T3; Blanca segmentada, paleocostas. B) Disposición del mapa geomorfológico A) en la bahía de Tongoy (Modificado de Saillard et al. (2012)......9 Figura 6 Diagrama representativa de la evolución de la bahía de Tongov y Altos de Talinay. A) Paleogeografía de la bahía de Tongoy en el Pleistoceno medio; B) Geografía actual de la bahía de Tongoy- Tomado de Saillard et al., (2012).....10 Figura 7 Geografía y geomorfología del área de Tongoy: Terrazas marinas (TI, TII, TII, TIV, TV: Talinay I, II, III, IV, V). QER: Quebrada El Romeral; QT: Quebrada Tongoy; QA: Quebrada Almendros; QS: Quebrada Salinas; QP: Quebrada Pachingo. Tomado de Le Figura 8 Corrientes superficiales de los océanos. Se observa la influencia de los vientos superficiales alisios y del oeste en la circulación de las corrientes en el ecuador y latitudes medias. Tomado de Chester (1990).....13 Figura 9 Circulación atmosférica global (modificado de Murck et al., 1997).14 Figura 10 Influencia estacional del Anticiclón Subtropical del Pacífico Suroriental (A). Promedio de los vectores de vientos superficiales entre los años 2000 y 2004 (QSCAT) sobre el Océano Pacífico Suroriental durante el verano e invierno austral. Se observa la posición más al norte del núcleo del anticiclón, así como la mayor intensidad del chorro de viento costero en la costa semiárida (30°S), durante el invierno austral. Área de estudio se indica con un rectángulo rojo (modificado de Garreaud y Muñoz, 2004; Flores-Aqueveque et al, 2014).15 Figura 11 A) Circulación en años El Niño y en B) años no el Niño. En eventos el Niño la circulación atmosférica y oceánica cruza todo el Océano Pacífico desde Australia e Indonesia hacia la costa occidental de Sudamérica. Modificado de Ruddiman (2009). .16 Figura 12 Condiciones anómalas en el Pacífico Tropical, El Niño y La Niña convencional vs. El Niño y la Niña Modoki: a) Eventos El Niño se producen cuando los vientos alisios se debilitan; algunas veces, en el oeste, los Vientos del Oeste prevalecen. Esta condición se caracteriza por temperaturas oceánicas superficiales anómalamente cálidas en el este del océano, y es asociado con alteraciones en la termoclina y en la circulación de la corriente de Humboldt.17

Figura 14 Corrientes en el borde oeste de Sudamérica durante el invierno (izquierda) y verano (derecha). WWD: West Wind Drift; PCCC: Perú-Chile Counter Current; PUC: Perú Undercurrent; PCC: Perú-Chile Current; CCC: Chile Coastal Current; CHC: Cape Figura 15 Centros de surgencia costera intensa en parte de la costa subtropical de Chile. Promedio de vientos a 10 m de altura derivados de QSCAT durante noviembre y diciembre entre 1999 y 2008. a) Vientos promedio para la mañana (AM); b) promedio para la tarde (PM). Se observa la mayor intensidad del chorro de viento costero durante la tarde (Rahn et al., 2011)......20 Figura 16 Esquema del transporte a) y espiral de Ekman en la costa subtropical de Chile b). Tomado de Pinnet, (2000).21 Figura 17 Principales características de la corriente de Humbolt (HC). A la izquierda corriente promedio superficial obtenidas por rastreo de satélite a partir de 1991 al 2005, la cual impulsa surgencias permanentes (flechas negras) y episódicas (flechas grises) indicadas a distintas latitudes a la derecha, como a su vez se presentan las SST (Sea Surface temperatura) (Strub et al., 1998; Graco et al., 2007) Líneas grises y discontinuas representan la corriente de Humboldt (HC) y la Poleward Undercurrent (PUC) respectivamente, y TSW (Tropical Surface Waters); ESW (Equatorial Surface Waters). Modificado de Montecino y Lange (2009)......21 Figura 18 Niveles relativos del nivel del mar en el último ciclo glacial según datos Figura 19 Área de estudio indicando: batimetría; localización de perfiles acústicos; y testigos TON2 Y GUA1 (estrellas amarillas) en las bahías de Tongoy y de Guanagueros......23 Figura 20 Equipo Malvern Mastersizer 2000......26 Figura 23 Comparación curvas granulométricas entregadas por el Software Mastersizer 2000 sin/con aplicación de ultrasonido a la muestra 216 del testigo tk2 del fondo de la Figura 24 Curva granulométrica entregada por MasterSizer 2000 ajustada con la técnica de la deconvolución en Excel. Se optimiza a través de la aplicación Solver, donde la curva ajustada es azul y la obtenida por el granulómetro es la roja El R² es menor a 1. Figura 25 Esquema de la producción y sedimentación de ²¹⁰Pb en sedimentos marinos Figura 26 Distribución de ²¹⁰Pb y ²¹⁰Pbxs a lo largo de los testigos marinos TK2 y GUK1. Linea negra indica hasta donde se presenta el exceso de ²¹⁰Pb (6 cm) y en base Figura 27 Radiografía de los testigos TK2 y GUK1, con las profundidades y edades de Figura 28 Muestra la reflexión y transmisión de un rayo perpendicular a una superficie Figura 29 Obtención de datos sismiscos marinos. 1, Reflector de incidencia sísmica vertical; 2, Reflector de ángulo amplio; 3, Ondas refractadas. Modificado de Kennet Figura 30 Gráfica de variación de amplitud de onda según el espesor. A menor espesor mayor amplitud de onda, y por el contrario, a mayor espesor menor amplitud de onda.

La onda de color negro representa el marcador en los perfiles sísmicos. Modificado de Figura 31 Registro sísmico. Se construye a partir de la fuente de energía, la impedancia de la roca, y el espesor de los estratos. Cada marcador representa una amplitud de Figura 32 Perfil esquemático que muestra el ambiente litoral (foreshore o playa), el ambiente sublitoral (shoreface o frente de playa, y offshore o costa afuera) y las facies correspondientes para cada uno. L corresponde a la longitud de onda (modificado de Figura 33 Configuración de los reflectores con secuencias sísmicas paralela, según Figura 34 Se presentan esquemáticamente las principales terminaciones de los reflectores de un paquete sísmico idealizado. Mitchum et al. (1977b)......40 Figura 35 Esquema de los principales secuencias system tracts. A la derecha, curva de nivel de base vs. tiempo, donde se representan cada una de las unidades con sus Figura 36 Esquema de las arquitecturas de acuerdo a la acomodación y a los aportes sedimentarios. Homewood et al. (2000)......41 Figura 38 Perfil de la sección transversal generalizada en la zona de playa y nerítica, que muestra también las principales zonas de la actividad de las ondas (modificado de Figura 39 Perfiles batimétricos de la bahía de Tongoy utilizados para definición de Figura 40 Perfil batimétrico TON1 orientación NS donde la escala vertical es 10x con respecto a la horizontal. Se muestra el substrato basal estratificado y plegado (celeste), el substrato estratificado subhorizontal (amarillo y azul), donde la subunidad amarilla presenta geometría progradantes-agradantes y la subunidad azul geometrías progradacionales. Se presenta además la ubicación proyectada del testigo TK2.......49 Figura 41 Perfil batimétrico TON8 WE de la Bahía de Tongoy, de ~10 km de largo. La escala vertical es 10x con respecto a la horizontal. Se identifican 3 unidades sismoestratigráficas principales: el substrato estratificado y plegado (color celeste) concordante al este y divergiendo hacia el oeste, realiza terminaciones toplap con la discordancia angular erosiva (morada); el substrato estratificado subhorizontal que para este perfil se subdivide en subunidad amarilla agradacional-progradaiconal que desarrolla reflectores que se acuñan al occidente y que no presentan terminaciones con la discordancia subyacente que se pierde en profundidad, la subunidad azul progradacional que realiza toplaps y downlaps; facies sísmicas caóticas (verde oscuro), que se encuentran incorporados en la subunidad azul que se interpretan como slump asociados a deslizamientos submarinos. La subunidad azul progradacional presenta deformación asociada a fallas secundarias normales (líneas negras) y que sugiere por el reacomodo de los estratos submarinos a la actividad cuaternaria tardía de la Falla Puerto Aldea (FPA). Se muestra un escarpe de 30 m (línea café), donde al pie de este Figura 42 Perfil TON10 de orientación SW-NE. La escala vertical es 10x con respecto a la horizontal y el perfil tiene una longitud de 1,7 km. Presenta un escarpe (café) con un salto vertical de 40 m (30 a 70 m b.n.m.) donde al pie se prolonga submarinamente la Falla Puerto Aldea. Presenta 3 unidades sismoestratigráficas: unidad basal estratificada

y plegada, la cual hacia el oriente del perfil los estratos son paralelos e inclinados al este. Estos estratos del substrato basal realizan toplap al centro y occidente con una discondancia erosiva sobreyacente, base de la subunidad amarilla parte del substrato estratificado subhorizontal. Esta subunidad amarilla de geometría agradacionalprogradacional realiza downlap con la discordancia erosiva rosada (superficie de erosión) y toplap con respecto la discordancia sobrevaciente celeste y mantiene una potencia relativamente constante en todo su largo. La subunidad azul prograda hacia el centro de la cuenca con terminaciones downlap y su potencia se acuña al oriente......51 Figura 43 Perfil WE TON5: Al occidente del perfil se observan un escarpe de orientación N-S, con una profundidad de 35 a 75 m b.n.m., cuya base coincide con la proyección hacia el norte de la Falla Puerto Aldea. Se presenta un substrato acústico masivo a homogéneo, bajo este escarpe. A los pies del escarpe se puede notar que los reflectores sísmicos no arrojan una buena resolución por la presencia de areniscas que absorben gran parte de la señal sísmica. En la base del escarpe se identifica una falla normal N-S que controla la deposición de la plataforma el cual se interpreta como hemigraben. Se identifica un fondo submarino subhorizontal sin cambios de pendientes abruptos a una profundidad de 80 m. En el substrato estratificado y plegado se infieren paleocanales que estarían correlacionadas con las grandes quebradas que hoy en día llegan hasta la línea de la costa actual, y que seguramente durante el Último Máximo Glacial llegaban varios kilómetros mar adentro. La subunidad amarrila de geometría agradacional-progradacional prograda hacia el occidente con reflectores downlaps con la discordancia subvacente morada y agrada con reflectores onlap al oriente, y se caracteriza por su geometria agradacional-progradacional. Esta subunidad amarilla se sugiere que podría ser en parte por un bajo estadio marino y por sobre todo un periodo transgresivo post-glacial. La discordancia subvacente morada se interpretaría como superficie de erosión. Luego, sobreyace una subunidad azul progradante que presenta reflectores downlap al centro de la cuenca e incorpora facies caóticas, y se interpreta como unidad de alto estadio que incorpora deslizamientos submarinos......52 Figura 44 Perfil TON7 WE. Escala vertical esta exagerada x10 con respecto a la horizontal. Se presentan para este perfil 3 subunidades sismoestratigráficas: En celeste substrato basal estratificado y plegado; En amarillo y azul substrato estratificado subhorizontal, donde se caracterizan por su geometría progradacional-agradacional la subunidad amarilla y la subunidad azul su geometría progradacional. La subunidad amarilla mantiene relativamente constante su potencia en todo su largo y que sería producto de una acomodación (A) vs. aporte sedimentario (S) cercano a 1 (A/S<1) con reflectores onlap acuñándose al occidente. La subunidad azul superior no presenta Figura 45 Perfil TON11 con orientación WE donde la escala vertical esta exagerada x10. Presenta 3 unidades sismoestratigráficas principales: El substrato estratificado y plegado se encuentra con longitudes de onda de 1 km aproximadamente, y se presentado truncado por la discordancia angular erosiva morada en la base del substrato estratificado subhorizontal. La subunidad sobrevaciente amarilla realizara downlaps progradando hacia el centro de la cuenca y onlap acuñándose al occidente con respecto la discordancia erosiva subvaciente rosada. Sobrevaciendo en discordancia angular erosiva se encuentra una subunidad azul progradacional, que no muestra mayores reflectores. Esta última subunidad se interpreta como unidad de alto estadio. También se presenta el substrato acústico masivo rosado que se encuentra bajo arenas muy reflectivas y justo al occidente de la prolongación submarina inferida

de la Falla Puerto Aldea. El fondo marino a esta latitud no presenta dislocaciones o Figura 46 Perfiles batimétricos de la bahía de Guanagueros utilizados para definición de Figura 47 Perfil batimétrico GUA4 NS con ubicación proyectada de GUK1. Muestra 2 subunidades sismoestratigráficas: el substrato estratificado y plegado, y el substrato estratificado subhorizontal que incorpora la subunidad inferior amarilla agradacional-Figura 48 Perfil batimétrico GUA5 SE-NW donde se interpretan 2 subunidades simoestratigráficas: substrato estratificado y plegado y substrato estratificado subhorizontal. Este último contiene 2 subunidades: una subunidad amarilla agradacional-progradacional, y otra sobrevaciente progradacional de color azul. El fondo marino no presenta dislocaciones importantes a excepción de un montículo submarino observado al SE del perfil......60 Figura 49 Perfil batimétrico GUA6 WE que registra la prolongación submarina de la punta Guanaguero indicado como montículo submarino. Al oriente del montículo submarino, los reflectores sísmicos se acuñan a este, y alejándose hacia el oriente el Figura 50 Perfil GUA1 WE con el fondo marino inclinado al oeste donde se interpretan 2 unidades sismoestratigráficas: substrato estratificado y plegado y substrato estratificado subhorizontal. Esta última cuenta con la subunidad amarilla agradacionalprogradacional interpretada como unidad transgresiva y que realiza terminaciones toplaps con la discordancia sobrevaciente celeste, base de la subunidad azul progradacional. La subunidad azul progradacional presenta terminaciones downlap hacia un bajo batimétrico ubicado al occidente del perfil. Esta subunidad azul es interpretada como unidad de alto estadio......62 Figura 51 Perfil GUA3 WE con fondo marino subhorizontal y se indican 3 unidades sismo-estratigráficas: substrato estratificado y plegado, substrato estratificado subhorizontal, y substrato acústico másivo. Al occidente del perfil se observa inclinaciones en el fondo marino y se sugiere deposición de arena caída desde la Punta Guanaquero que genera gran reflexión en las ondas acústicas (reflexión totalmente Figura 52 Perfil batimétrico GUA2 SWW-NEE con fondo marino subhorizontal y se indican 2 unidades sismoestratificas: substrato estratificado y plegado y el substrato estratificado subhorizontal, donde se tienen 2 subunidades: una subunidad amarilla agradacional-progradacional que realiza toplap con una discordancia erosiva celeste y Figura 53 Arriba: localización testigos marinos TK2 y GUK1 (con estrellas amarillas) en las bahías de Tongoy y Guanaqueros, y abajo: hoya hidrográfica de ambas bahías delimitadas con líneas blancas y la zona de extracción de TK2 y GUK1 con estrellas amarillas......67 Figura 54 Descripción radiografía y estructuras sedimentarias presentes en las 3 unidades de TK2 diferenciadas en base a la granulometría y escala de grises. Hay presencia de bioturbación para las 3 unidades y escasos contactos sedimentarios......69 Figura 55 Perfiles acústicos TON5 y TON1 de la bahía de Tongoy y ubicación Figura 56 Fotos de la lupa binocular donde cada cuadrado naranjo tiene una longitud de 1 mm. Se muestran para TK2-211; TK2-244; TK2-325.....72

Figura 57 Frotis de la unidad 1 (TK2-197); unidad 2 (TK2-253, TK2-267); unidad 3 (TK2-Figura 58 Subfósiles identificados, donde las ilustraciones fueron extraidas de Guzman Figura 59 Variabilidad cada 0,5 cm del tamaño de grano (en µm) de 4 modas distintas calculadas para el testigo TK2, donde en rojo muestra la variación del % de volumen de base a techo, y en azul las variaciones del tamaño de grano. Además, se muestran la fotografía y radiografía de TK2......76 Figura 60 Curvas absolutas y acumuladas de las muestras representativas para cada una de las 3 unidades de TK2. En la Tabla 6 se muestran los parámetros granulométricos de estas muestras específicas......79 Figura 61 Descripción y estructuras sedimentarias presentes (Radiografía A) en las unidades de GUK1 diferenciadas en base a la escala de grises. Además, se presentan los límites de laminación, escala de grises y mediana d(0,5). Hay baja presencia de bioturbación en las distintas unidades y gran presencia de conchillas de gran tamaño Figura 62 Perfiles acústicos de la bahía de Guanaqueros y ubicación proyectada de Figura 63 Fotografías lupa de restos biogénicos de la base (últimos 12 cm) del testigo marino GUK1. Cada lado de los cuadrados naranjos miden 1 milímetro: A) Foraminíferos Valvulineria johnson (Coryell y Mossman, 1942) y Bolivina plicata (Cushman, 1930); B) Escama de pez, espina de erizo; C) Gastrópodo Nassarius gavi (Kiener, 1835); D) Bivalvo Carditella tegulata (Reeve, 1843), E) Gastrópodo Turritela cingulata (Sowerby, 1825), F) Fragmentos oscuros indicados como anfiboles, G) Figura 64 Fotografías lupa binocular de muestras representativas para unidades de GUK1. Las estrellas negras indican el foraminífero Valvulineria johnson (Coryell y Figura 65 Frotis para muestras representativas de GUK1......90 Figura 66 Variabilidad cada 0,5 cm del tamaño de grano (en µm) de 4 modas distintas calculadas en el testigo GUK1, donde con rojo muestra la variación del porcentaje de volumen, y en azul las variaciones del tamaño de grano. Estrella azul indica profundidad de análisis DRX que se detalla en la Tabla 7.....91 Figura 67 Curvas absolutas y acumuladas de las muestras representativas para cada una de las 4 unidades de GUK1. En la tabla 9 se muestran los parámetros Figura 68 Correlación entre TK2 y GUK1.....100 Figura 69 Perfil batimétrico TON5 WE de la bahía de Tongoy, de ~10 km de largo. La Figura 71 Perfil WE TON7 de la bahía de Tongoy.104 Figura 72 Perfil TON 10......107 Figura 73 Perfil batimétrico TON8 WE de la Bahía de Tongoy, de ~10 km de largo. La Figura 74 Correlación entre TK2 y GUK1.....109 Figura 75 Variabilidad cada 0,5 cm del tamaño de grano (en µm) de 4 modas distintas calculadas en el testigo TK2, donde en rojo muestra la variación del volumen de base a techo, y en azul las variaciones del tamaño de grano......116

INDICE DE TABLAS

Tabla 1 Modas calculadas por <i>Solver</i> de la curva granulométrica para la muestra GUK1- 159 (ver Fig. 24)
Tabla 2 Muestra y profundidad para estudio de frotis en testigos TK2 Y GUK134
Tabla 3 Clasificación de facies sísmicas. Ramayaser (1979)42
Tabla 4 Minerales reconocidos a través el análisis de DRX para TK2 (ver ubicación en
TIV. 55).
reconocidas
Tabla 6 Parámetros granulométricos de las 3 unidades de TK2 calculado para muestras
representativas, de acuerdo al método de Folk (1966)78
Tabla 7 Minerales determinados a través de análisis de difracción de rayos X para 3muestras donde representan cada 1 de las unidades.85
Tabla 8 Moluscos y restos biogénicos identificados en el testigo GUK1 no fragmentados
y especies reconocidas87
Tabla 9 Parámetros granulométricos de las 4 unidades de GUK1 calculado para muestras representativas, de acuerdo al método de Folk (1966)
Tabla 10 Tamaño promedio de grano y desviación estándar de las unidades de lostestigos marinos TK2 y GUK1, respectivamente.99