文章编号: 1000-0550(2008) 04-0552-07

柴达木盆地新生代沉积转移及其动力学意义[®]

吕宝凤1 赵小花2 周 莉2 段生盛3

(1.中国科学院广州地球化学研究所中国科学院边缘海地质重点实验室 广州 5106402.青海油田分公司勘探开发研究院 甘肃敦煌 736202 3.青海油田分公司勘探事业部 甘肃敦煌 736202)

摘 要 新生代柴达木盆地的坳陷、沉积作用和周缘山体隆升存在着很好的耦合关系,沉积中心位置、沉积范围大小 及沉积中心的平面形态有规律的变化,反映出新生代柴达木盆地承受过来自北缘祁连山方向、西北缘阿尔金山方向 以及南缘昆仑山方向三组挤压应力的作用,其中来自阿尔金山方向的应力一直在持续发挥作用;来自盆地南北缘的 应力也始终发挥重要作用,同时经历了一个由北东向(古近纪早一中期)[→]北北东向(古近纪末期一中新世早期)[→]近 南北向(中新世中期一上新世中期)[→]北东向(上新世晚期)的转向过程。在此基础上建立了柴达木盆地新生代发展 演化模式,提出柴达木盆地新生代经历了由北向南挤压一旋转、由南西向北东挤压一旋转以及由向北挤压一旋转的 动力学演化过程。

关键词 柴达木盆地 新生代 沉积迁移 区域应力场 动力学机制

第一作者简介 吕宝凤 男 1964年出生 博士 研究员 石油地质学、含油气盆地分析 E-mail b feng@ gig ac cn

中图分类号 P546 文献标识码 A

沉积建造通常是指具有一定物质组成的沉积物 质以及它们所能反映出来的形成环境和发生、发展的 过程的集合体:改造通常是指地壳各部分经过地壳运 动而改变它们原来的形态的作用和过程: 建造和改造 是相互影响、相互依存的两个作用过程,建造反映改 造,改造控制建造,探讨建造和改造不仅从一个侧面 揭示地壳构造运动的过程和方式、对了解地质历史具 有重要意义,而且还可以进一步掌握有关矿产的分布 规律[1]。柴达木盆地处于祁连山、东昆仑山及阿尔 金山三大山系的交汇部位,新生代盆地的坳陷和周缘 山体的隆升存在着很好的耦合关系: 板块作用产生的 区域应力场促使周缘山体的降升和盆地的坳陷,而盆 地的坳陷又直接控制了沉积作用的范围和性质:反过 来说,沉积作用范围和性质的变化能够有效的反映周 缘山体的隆升和盆地坳陷的过程和特征,进而反映区 域应力场作用的方式和过程,因此,通过对各套地层 沉积强度和沉积范围的分析,可以认识在不同的地质 历史阶段曾经的古构造背景,从而达到认识盆地形成 机制的目的。

1 地质背景

柴达木盆地是我国西部的一个重要的中新生界

含油气盆地, 位于青藏高原东北隅, 在大地构造位置 上属于特提斯构造域的东部, 是在早古生代或前古生 代花岗岩系和变质岩系基底上发育起来的中新生代 内陆山间盆地^[2]。受祁连山构造带、阿尔金构造带 和东昆仑构造带的共同影响, 在新生代盆地经历了古 新世一始新世 (E_{1-2}) 的初始断陷阶段、渐新世一中新 世早期 $(E_3 - N_1^1)$ 的主陷阶段和中新世晚期以后 $(N_1^2 - Q)$ 的萎缩阶段。随着三大构造带的相互作用 及祁连山、昆仑山和阿尔金山的隆升, 湖盆有规律地 自西向东迁移, 造成盆地西高东低以及南北分带、东 西分块的构造格局^[2~6] (图 1), 形成了一套以湖泊一 河流相为主的陆相沉积层序 (图 2)。

2 沉积迁移特征

柴达木盆地处于祁连山、东昆仑山及阿尔金山三 大山系的交汇部位,新生代总体构造格局为东昆仑山 和祁连山相向挤压对冲、阿尔金山向东南方向逆冲, 三大山系的共同作用构成了柴达木盆地总体挤压 + 走滑的区域应力场背景。柴达木盆地新生代沉积正 是在这种背景下的发生的,沉积作用不仅表现为有规 律的自西向东迁移^[7],和区域应力场的耦合关系也 很有规律^[8 9],表现为:区域应力场的作用促使周缘

①中国科学院知识创新工程重要方向项目 (编号: kzcx2-yw-203-2)、中国科学院边缘海地质重点实验室创新项目 (编号: GIG CX-04-04)联合资助。 收稿日期:)2002;08-23;收修改稿日期:r2007;15;14;1al Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



图 1 柴达木盆地区域构造位置及内部构造单元划分



山系隆升,山系的隆升控制沉积中心的位置、沉积作 用范围以及沉积中心的平面形态,因此可以通过不同 地史阶段沉积中心的位置、沉积作用范围以及沉积中 心的平面展布形态分析来了解周缘山系的隆升状况, 进而推测区域应力场作用的方式和方向,按照这种思 路,基于前人对柴达木盆地新生代湖盆演化与沉积中 心迁移研究成果^[7,9,10],笔者编出了柴达木盆地不同 地史阶段沉积中心迁移剖面图 (图 3)及沉积中心迁 移与应力演化趋势图 (图 4)。

(1)**路乐河组**(E₁₊₂)

古一始新统路乐河组(E₁₊₂)沉积期是柴西南新 生代湖盆形成初期,总体沉积面积较小,沉积范围呈 北西一南东向展布,长宽比也较小,地震资料解释显 示具有东南薄西北厚的特点,沉积最厚的地方位于花 土沟一油泉子一带,达 1 350 m,向外围地层逐渐变 薄。指示了当时总体上东南高、西北低的地形特征, 区域主应力可能来自北方和西北方(图 4A)。

(2)下干柴沟组下段 (E_3^1)

渐新统下干柴沟组下段 (E¹3) 沉积面积明显扩 大, 沉积范围呈北西一南东向展布, 但方向性和长宽 比明显加大, 且西北部沉积边界变得平直, 地震资料 解释结果显示厚度整体相对比较均一、沉积中心向东 南移, 仍具有向西北阿尔金山前增厚、向东南方向减 薄的现象, 指示当时总体上东南高、西北低的地形特 征,区域主应力可能来自北方和西北方,只是来自北方的应力可能占据更多的份量(图 4-B)。

(3)下干柴沟组上段 (E_3^2)

渐新统下干柴沟组上段 (E²₃)沉积范围进一步扩 大,并呈北西一南东向展布,但方向性和长宽比明显 降低,且西北边界变得更加平直,在阿尔金山前北 东一南西向线度明显加大,地震资料解释结果显示沉 积中心集中到花土沟一带,表明当时沉积、沉降中心 南移,表明来自西北方的区域主应力所占份量明显增 加(图 4-C)。

(4)上干柴沟组下段 (N_1)

中新统上干柴沟组下段 (N¹) 沉积面积继续扩 大, 沉积展布范围呈北西一南东向, 方向性更加明显, 长宽比加大, 地震资料解释结果显示地层整体西薄东 厚, 表明沉积中心进一步向东向南迁移, 区域主应力 方向为北北东一南南西向 (图 4-D)。

(5)上干柴沟组上段 (N_1^2)

中新统上干柴沟组上段 (N₁²) 沉积面积继续扩 大, 沉积展布范围总体呈北西一南东向, 但方向性和 长宽比明显降低, 南部沉积边界逐渐由北西向转为北 西西向, 且变得逐渐平直, 地震资料解释结果显示地 层整体西薄东厚, 表明沉积中心进一步向东向南迁 移, 来自南部边界向北的区域挤压应立场逐渐发挥重

^薄的现象,指示当时总体上东南高、西北低的地形特。 要作用 (图 AE), 1994-2012 China Academic Fournal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

| | | 地友 | 系统 | | | 地震 | | 主要 | 主要 | |
|---|----|-----------|---------------|-----------------------------|------------------|--------|------|------|----------|---|
| 岕 | 系 | 统 | 纲 | 代号 | 厚度 /m | 反射 | 岩性剖面 | 生油气层 | 储油 气层 | 备 注 |
| | | <u></u> ф | 达布逊盐桥组 | Q ₃₋₄ | 74 | | | | | 察地3井 |
| | 第 | 更新统 | 察尔汗组 | Q2 | 686 | | | | | 察地2井、察地3井, 井下600~800 m |
| | μч | F | | | 800 | | | | | |
| | 系 | 更 | 涩北组 | Q1 | | | | | | 聂中1、聂深1、 达参1开 |
| | | 统 | | | 2692 | т | | | | |
| 新 | 新 | Ŀ | 狮子沟组 | N ₂ ³ | 300 | - 10- | | | | 大红沟南沟奥 2001.84 m 红三早四号早2井 1220.5 m 跃进一号255~588m |
| | 近 | 新 | 上汕砂山组 | N ₂ ² | 3025 | - 11 | | | | 乌图关仁参1井 302.5 m 红三早四号早2井 1817 m 油砂山构造北翼 |
| 生 | 系 | 统 | 下油砂山 组 | N ₂ ¹ | 600 | — Tź— | | | | 約面822 m 早2并2068 m (未见成) 油砂山构造北翼 剖面1243 m |
| 界 | | 中新统 | 上于柴沟组 | Nı | 500 | -T2- | | | *** | 西岔沟剂面847 m 大红沟高点南翼剖 面618 m |
| | 古近 | 渐 新 | 下于柴沟组 | E3 | 850 | -T3- | | | | 冷湖四号深81并 1568 m 西岔沟剖面679 m |
| | ~系 | 中始新统 | 路乐河组 | E 1+2 | 300 1037 | - 1's- | | | | 冷湖四号深17并 1037 m 狮22并(灰色地层) 1827.25 m 路乐河构造东沟 剤面832 m |
| | | 中生 | 界 | | | | | | | |

图 2 柴达木盆地新生界综合柱状图

Fig. 2 Integrated Cenozoic column of Qaidam Basin

(6)下油砂山组 (N_2^1)

上新统下油砂山组(N¹₂)沉积面积更大,沉积展 布范围总体呈北西一南东方向,方向性和长宽比变化 不大,但南部沉积边界进一步由北西向转为北西西 向,且变得更加平直,沉积中心和沉积范围同步东移, 表明来自南部边界向北的区域挤压应力场已成为当 时的主要应力场 (图 4F)。 (7)上油砂山组 (N²₂)

© 1994-2012 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



1 – 古一始新统沉积中心; 2– 渐新统下部沉积中心; 3– 渐新统上部沉积中心; 4– 中新统下部沉积中心; 5– 中新统上部沉积中心; 6– 上新统沉积中 心; 7– 第四系沉积中心;

图 3 柴达木盆地新生界沉积中心迁移变化 (据赵文智, 2006, 有修改) (剖面位置见图 1)

Fig 3 Map showing the Cenozoic sedimentary migration in Q aidam Basin

上新统上油砂山组 (N²) 沉积面积还在加大, 沉 积展布范围总体呈北西西一南东东方向, 方向性和长 宽比明显加大, 沉积中心进一步东移, 南部沉积边界 转为近东西向, 且更加平直。表明当时来自南部边界 向北的区域挤压应力场仍为主要应力场 (图 4-G)。

(8)狮子沟组 (N_2^3)

上新统狮子沟组(N³₂)沉积面积又明显减小,沉 积展布范围总体呈北西一南东向,方向性和长宽比进 一步加大,沉积中心进一步东移。表明当时盆地所受 区域应力场又转为北东一南西向。

上述柴达木盆地古应力背景的沉积分析显示,新 生代柴达木盆地承受过来自盆地北缘祁连山方向、西 北部阿尔金山方向以及南缘昆仑山方向三组挤压应 力的作用,只是不同地史阶段、不同方向来源的应力 所占份量不同:其中来自阿尔金山方向的应力一直在 持续发挥作用;来自盆地南北两缘的应力也始终发挥 重要作用,经历了一个由北东向(古近纪早一中期)

→ 北北东向(古近纪末期一中新世早期)→近南北向 (中新世中期一上新世中期)→北东向(上新世晚期) 的转向过程。这与中国地质科学院地质力学研究所 操成杰、王小凤根据磁组构对古应力研究的结果^[11] 非常接近。同时,进一步说明柴达木盆地新生代不是 单一性质的盆地,而应是具有不同构造应力场背景和 形态特征的多期上下叠置而形成的叠合盆地。 曾有多家生产、科研机构进行过研究,并从不同的角度出发建立过不同的演化模型^[11~18]。

纵观柴达木盆地古新世一上新世沉积时期应力 场特征可以看出:新生代柴达木盆地一直处于祁连 山、阿尔金山、昆仑山三大体系的相互作用形成的挤 压一走滑的区域应力环境中,周缘山系的隆升是造成 沉积中心的位置、沉积作用范围以及沉积中心的平面 形态变化的直接原因。

以板块构造格局和相对运动分析为背景,结合盆 地内部沉积体系特征、构造组合特征等综合分析,笔 者认为:印度板块的持续北移和陆内俯冲所造成的青 藏高原整体近南北向的挤压、同时受北侧欧亚板块抵 挡是柴达木盆地周缘山体隆升和盆地坳陷的根本动 力来源;由于随着印度板块的持续北移,不同地史阶 段祁连山、阿尔金山、昆仑山三大山系具有不同的相 对位置和不同的相互作用方式,加上受西侧塔里木板 块侧向压扭和盆地不同区块基底刚性程度不一^[19]的 影响,使得盆地在不同地史阶段具有不同的构造应力 场和不同的形态,出现了 NE, NNE,近 SN 和 SE 向等 多种方向的主压应力轴线,这种构造变形机制造成了 盆地内部以 NW — NWW 向断裂为主、南北分带、东西 分段,以及"反 S形"构造、"斜列式"构造、南北向张 性构造等多种形式构造并存的构造面貌。

结合古地磁分析^[14_15]和平衡剖面分析确定的盆 地边界和形态,笔者建立了柴达木盆地新生代构造演 化动力学模型 (图 5),总体分为三大阶段:

3 动力学意义

关于柴达木盆地形成和演化的动力学机制问题。 1994-2012 China Academic Fournal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



图 4 柴达木盆地沉积中心迁移与应力演化趋势

F ig 4 $\,$ M ap show ing the evolution of sedimentary m igration and stress field in $\,$ Qaidam Bas in

© 1994-2012 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



Fig. 5 Dynam ic Cenozoic evolution pattern of Qaidam Basin

古新世一始新世,柴达木地块受到的挤压主动力 来源于北而施于南,由于华北与塔里木地块南移,且 华北地块的南移速度远大于塔里木地块,造成阿尔金 断裂和祁连断裂都处于左行走滑挤压状态,此时柴达 木地块最大受力部位应在阿尔金断裂与祁连断裂交 界处的昆特依坳陷(图 5-A)。

渐新世,喜马拉雅地块进一步挤压,阿尔金断裂 转为右行走滑挤压,盆地东、西两端向北偏转,此时最 大挤压受力区应在柴西南,形成新的柴西南挤压拗陷 型盆地,由于柴达木地块向西南推进以及南、西双向 的剪切作用,在平行于应力作用的近南北向发育张性 构造带(尤其在柴西南),盆地内部则出现反"S形" 构造(图 5-B)。

新近纪,由于青藏高原北侧东西向构造带的整体 继续北移,柴达木地块受到近南北向的挤压应力,这 种挤压作用力可能在新近纪末的喜马拉雅晚期运动 达到最强,且主要作用于盆地东半部,阿尔金断裂再 度转为左行走滑,在派生的剪切应力作用下,新近纪 沉积中心从西南向东北逐步迁移,同时盆地东南部向 北偏转,之后在北东向统一挤压应力场作用下,几大 地块紧密拼合,缓慢北移,该期的构造运动主要表现 为褶皱与造山,在柴达木盆地内部形成一排排壮观的 北西一北西西向构造带(图 5-C)。

第四纪,应力作用方式恢复到北东向,但强度不 大,构造格局基本没有发生太大变化,并最终定型为 现今的面貌。

参考文献(References)

 地质矿产部地质辞典办公室.地质辞典(-)[M].北京:地质出版 社, 1983 289-290[Geobgical Dictionary Editorial Group. Geobgical Dictionary(1) [M]. Beijing: Geological Publishing House 1983

- 2 段毅, 彭德华, 张辉, 等. 柴达木盆地 西部尕斯 库勒油田 E¹/₂油 藏成 藏条件与机制 [J]. 沉积学报, 2005, 23(1): 150-155 [Duan Y i Peng Dehua, Zhang Hu i *et al.* O il accumulation conditions and formation mechanism for E¹/₃ o il pool in Gaskule O ilfield of Western Qaidam Basin [J]. Acta Sed in entologica Sinica 2005, 23(1): 150-155]
- 3 段宏亮, 钟建华, 马锋, 等. 柴达木盆地西部中生界原型盆地恢复 [J]. 沉积学报, 2007, 25(1): 65-73[Duan Hong liang Zhong Jianhua, M a Feng *et al.* Reconstruction of the M esozoic proto-type basin in the w est Qaidam Basin [J]. A cta Sed in entologica Sinica, 2007, 25(1): 65-73]
- 4 王步清. 柴达木盆地新生代构造演化与沉积特征 [J]. 新疆石油地 质, 2006, 27(6): 670-672 [W ang Buqing Structural evolution and sed in entary characteristics of Cenozoic in Q aidam Basin [J]. Xin jiang Petroleum Geobgy, 2006, 27(6): 670-672]
- 5 翟光明,徐凤银,李建青. 重新认识柴达木盆地力争油气勘探获得 新突破 [J]. 石油学报, 1997, 18 (2): 1-7 [Zhai Guangn ing Xu Fengyin, Li Jianqing A reconsideration of Qaidam Basin for a great breakthrough in oil and natural gas exploration [J]. Acta Petrolei Sinica 1997, 18(2): 1-7]
- 6 柳祖汉,吴根耀,杨孟达,等. 柴达木盆地西部新生代沉积特征及 其对阿尔金断裂走滑活动的响应 [J]. 地质科学,2006,41(2):344-354[Liu Zuhan Wu Genyao, Yang Mengda, et al. Sedimentary features of the Cenozoic in the Western Qaidam Basin response to strikeslipping of the Alyn Tagh Fault[J]. Chinese Journal of Geobgy, 2006,41(2):344-354]
- 7 赵文智, 邹才能, 宋岩,等. 石油地质理论与方法进展 [M]. 北京:石油工业出版社, 2006 50-51 [Zhao Wenzhi Zou Caineng Song Yan, et al. New A dvance of Theory and Method on Petrokum Geology [M]. Beijing Petrokum Industry Press 2006: 50-51]
- 8 李继亮,肖文交,闫臻. 盆山耦合与沉积作用[J]. 沉积学报, 2003,21(1): 52-60[Li Jiliang XiaoWenjiao,YanZhen Basin-range coupling and its sed in entation[J]. A cta Sed in entologica Sinica, 2003, 21(1): 52-60]
- 9 漆亚玲, 汪立群, 彭德华, 等. 柴达木盆地西部第三系天然气成因 类型分布预测 [J]. 沉积学报, 2006, 24(6): 910-916[QiYaling Wang Liqun, Peng Dehua, *et al* Predicting the distribution of natural

289-290] © 1994-2012 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net Acta Sed in entologica Sinica 2006, 24(6): 910-916]

- 10 蒋宏忱,于炳松,王黎栋,等. 柴达木盆地西部红狮凹陷第三系下 干柴沟组沉积相分析 [J]. 沉积学报, 2003, 21(3): 391-397[Jiang Hongchen, Yu Binsong Wang Lidong *et al* A nalysis on depositional facies of the Lower Ganchaigou Formation in Hongliuquan-Shizigou Area, Western Qaidam Basin [J]. Acta Sedimento bgica Sinica, 2003, 21(3): 391-397]
- 11 操成杰, 王小凤. 柴达木盆地近 SN 向构造形成机制与油气成藏意 义 [J]. 地质力学学报, 2005, 11(1): 74-80[Cao Chenjie, Wang Xiaofeng Genetic mechanism of nearly N-S-trending structure in the Qaidam Basin and their significance for formation of hydrocarbon[J]. Journal of Geomechanics, 2005, 11(1): 74-80]
- 12 王金荣,彭作林,李益三. 柴达木盆地构造应力场及其地质意义 [J]. 兰州大学学报(自然科学版), 1991, 27(3): 120-125[W ang Jinrong Peng Zuolin, LiY isan The tectonic stress field for the Q ailam Basin and its geological significance[J]. Journal of Lanzhou University (Natural Sciences), 1991, 27(3): 120-125]
- 13 王金荣,黄华芳.柴达木盆地断裂构造效应[J].兰州大学学报(自然科学版),1994,30(4):116-121[W ang Jinrong Huang Huang Huang The tectonic effect of transcompressional fuelt in Qaidam Basin[J]. Journal of Lanzhou University (Natural Sciences), 1994, 30(4):116-121]
- 14 余辉龙,邓宏文,胡勇.从古地磁资料看柴达木盆地古构造环境 [J].石油勘探与开发,2002,29(6):41-44[Yu Huibng Deng Hongwen, Hu Yong Paleo-structural environment study by paleon agnetic data in Qaidam Basin[J]. Petroleum Exploration & Development 2002, 29(6):41-44]

- 15 李朋武,崔军文,高锐,等.柴达木地块新生代古地磁新数据及其构造意义[J].地球学报,2001,22(6):563-568[LiPengwu, Cui Junwen, Gao Rui, et al New Cenozoic paleon agnetic data from Qaidam M assif and their tectonic implications[J]. Acta Geoscientia Sinica, 2001,22(6):563-568]
- 16 王步清,肖安成,程晓敢,等. 柴达木盆地北缘新生代右行走滑冲 断构造带的几何学和运动学 [J].浙江大学学报 (理学版), 2005, 32(2): 225-230 [W ang buq ing X iao Ancheng Cheng X iaom in et al. Geometry and kinematics of Cenozoic righ+lateral strike-slip thrust structural belt in the north margin of the Q aidam Basin [J]. Journal of Zhejiang University (Science Edition), 2005, 32(2): 225-230]
- 17 李相博, 袁剑英, 陈启林, 等. 柴达木盆地新生代成盆动力学模式 [J]. 石油学报, 2006 27 (3): 6-10 [Li Xiangba, Yuan Jianying Chen Qilin, et al. Patterns of Cenozoic sed in entary basin-forming dynamics in Qaidam Basin [J]. Acta Petrolei Sinica, 2006, 27 (3): 6-10]
- 18 曹国强,陈世悦 徐凤银,等. 柴达木盆地西部中一新生代沉积一构造演化 [J]. 中国地质, 2005, 32(1): 33-39[Cao Guoqiang Chen Shiyue, Xu Fengyin, et al. Cene-M esozoic sedimentary and lectonic e-volution in the western Qaidam Basin[J]. Geo bgy in China, 2005, 32 (1): 33-39]
- 19 陈世悦,徐凤银,彭德华.柴达木盆地基底构造特征及其控油意义 [J]. 新疆石油地质,2000,21(3):175-179[Chen Shiyue Xu Fengyin, Peng Dehua Characteristics of basement structures and their controls on hydrocarbon in Q aidam Basin[J]. X in jiang Petro Jeum Geobg 2000,21(3):175-179]

Cenozoic Sedimentary Migration in Qaidam Basin and Its Significance on the Dynamic Mechanism

LV Bao-feng¹ ZHAO X iao-hu a² ZHOU L 1^{2} DUAN Sheng-sheng³

(1 Guangzhou Institute of Geochemistry, Chinese A cademy of Sciences, Key Laboratory of Marginal Sea Geobgy, CAS, Guangzhou 510640;
2 Research Institute of Petroleum Exploration and Development, Qinghai O il Field Company, Dunhuang Gansu 736202;
3 Exploration Department of Qinghai O il Field Company, Dunhuang Gansu 736202)

Abstract W ithin the period of Cenozoic, the downwarping and the sedimentation have good relationships with the uplift of surrounding mountains. The regular change of the position, the range and the plane shape of sedimentary center indicates that Q aidam basin underwent three compresso-shear stress field from the north Q ilian mountain, the A layn mountain and Kun lun mountain. The stress field from A laynM ountain compressed continuously from the beginning to the end of Cenozoic. The stress field from northem and southern boundary also compressed continuously, and experienced a direction change history, the NE-SW direction (E), the NNE-SSW direction ($E_3^2-N_1^1$), nearly S-N direction and NE-SW direction. So, the Cenozoic evolution pattern has been made according to which, the Q aidam Basin experienced four compresso-shear stages, their directions are NE-SW (E), NNE-SSW ($E_3^2-N_1^1$), nearly S-N (N_{1-}^2) and NE-SW (N_{2-}^2 Q).

Key words Qaidam Basin, Cenozoic, sed in entary migration, stress field, dyn am ic mechanism